

2001-300



TÜRKİYE BİLİMSEL VE
TEKNİK ARAŞTIRMA KURUMU

THE SCIENTIFIC AND TECHNICAL
RESEARCH COUNCIL OF TURKEY

**ATMOSFERİK KİRLETİCİLERİN TAŞINIMI ve
KAYNAKLARININ BELİRLENMESİ
1993-96 YILI KESİN RAPORU**

**PROJE NO: DEBAG-114/G (1993-94)
YDABÇAG-250/G (1995)
YDABÇAG-462/G (1996)**

Yer Deniz Atmosfer Bilimleri ve
Çevre Araştırma Grubu

Earth Marine Atmospheric Sciences and
Environmental Researches Grant Group

**ATMOSFERİK KİRLETİCİLERİN TAŞINIMI ve
KAYNAKLARININ BELİRLENMESİ
1993-96 YILI KESİN RAPORU**

**PROJE NO: DEBAG-114/G (1993-94)
YDABÇAG-250/G (1995)
YDABÇAG-462/G (1996)**

**ULUSAL DENİZ ÖLÇME ARAŞTIRMA PROGRAMI
ATMOSFERİK KİRLETİCİLERİN TAŞINIMI VE KAYNAKLARININ
BELİRLENMESİ**

TÜBİTAK PROJE KOD NO: YDABÇAG - 462/G

1996 YILI NİHAİ RAPORU

Proje Yürütücüsü: Prof. Dr. İlkay Salihoğlu

Türkan Özsoy

Nilgün Kubilay

Semal Yemenicioğlu

ODTÜ - Deniz Bilimleri Enstitüsü

P.K. 28, 33731 Erdemli - İÇEL

Haziran, 1997

TEŞEKKÜR

Ulusal Deniz ölçüm, İzleme ve Araştırma Programı kapsamında Akdeniz Bölgesindeki atmosferik aerosollerin tanımlanması, izlenmesi ve deniz-atmosfer etkileşiminin araştırılması ve ulusal çıkarlar doğrultusunda değerlendirilmesini sağlayacak olan bu projeyi destekleyen Türkiye Bilimsel ve Teknik Araştırma Kurumu - Yer Deniz Atmosfer Bilimleri Araştırma Grubu'na (YDABÇAG) teşekkür ederiz.

Hava kütlelerinin 3 günlük ve 3 boyutlu geri yörünge hesaplamalarına ek olarak Mineral toz taşınım sürecini simüle edebilmek amacı ile ETA Step Mountain Atmosferik Modelin çalışmasını sağlayan ve İtalya'nın Erice kentinde bulunan ICSS World Laboratory Akdeniz Araştırma Merkezi'ne (Mediterranean Research Centre) teşekkürü borç biliriz.

İÇİNDEKİLER

	Sayfa
Teşekkür	2
I. GİRİŞ	4
I.1. Mineral Tozun Uzun Menzilli Taşınımı	5
I.2. Akdeniz Bölgesine Mineral Toz Taşınımı	5
I.3. Mineral Tozun Alıcı Ortamlar Üzerine Olan Etkisi	6
I.3.1. Mineral Toz ile İlişkili Demir Hipotezi	7
I.3.2. Deniz Suyunda Demir Çeşitlenmesi	8
I.3.3. Atmosferik Demir Çeşitlenmesi	9
I.4. Mineral Toz Taşınımının Akdeniz Bölgesi İçin Önemi	12
I.4.1. Sahra Tozunun Özellikleri	14
I.4.2. Coccolithophorid Bloomları	14
II. DENEYSEL VE GÖZLEMSEL	17
II.1. Aerosol Örneklerinin Analizi ve Elde Edilen Sonuçlar	17
II.2. Hava Kütlelerinin 3 Günlük 3 Boyutlu Geri Yörüngeleri	17
II.3. Mineral Toz Taşınım Modeli	18
II.4. Uydu Gözlemleri	19
III. SONUÇLAR VE TARTIŞMA	21
III.1. Doğu Akdeniz'de Atmosferik Mineral Toz Derişiminin Zamana Bağlı Değişimi	21
III.2. Sahra Tozu Taşınımı ve Coccolithophorid Bloomları - Uydu Verilerine Dayalı Gözlemler	23
IV. KAYNAKLAR	40

I.GİRİŞ

ODTÜ-Deniz Bilimleri Enstitüsü tarafından yürütülen TÜBİTAK destekli “Ulusal Deniz Ölçüm İzleme ve Araştırma Programı” kapsamında 1990 yılında başlatılan “Atmosferik Kirleticileri Taşınımı ve Kaynaklarının Belirlenmesi” konulu araştırma projesi halen sürdürülmekte olup araştırmanın başlıca hedefleri aşağıda özetlenmiştir:

■ **Doğu Akdeniz aerosollerinin bileşiminin saptanması:** Atmosfer yolu ile denize taşınan materyal akılarının hesaplanabilmesi ve aerosollerin kaynak bölgelerinin belirlenebilmesi açısından uzun-dönemli izleme programları yürütülmesine gerek duyulmaktadır. Doğu Akdeniz aerosollerini ile ilgili olarak Chester et al. (1981) tarafından yayınlanan kısa süreli çalışma dışında bölgeye ait ilk uzun-dönemli izleme programı bu proje kapsamı içinde gerçekleştirilmiştir. Aerosollerin bileşimi ile ilgili olarak bugüne kadar proje çalışmalarından elde edilen sonuçlar ve değerlendirmeler TÜBİTAK 1995 Yılı Nihai Raporunda ayrıntılı bir şekilde sunulmuştur ve bu raporda da kısa bir özet verilecektir.

■ **Sahra Çölünden taşınan mineral tozun bölgedeki biyojeokimyasal döngüler üzerindeki olası etkilerinin belirlenmesi:** Deniz ortamında bulunan besin tuzlarının derişimi, birincil üretici adını verdiğimiz mikroskopik canlıların üremesini kontrol eden en önemli parametrelerden biridir. Son yıllarda gerçekleştirilen çalışmalar özellikle kıyılardan uzak açık deniz ortamı için atmosferik yollarla taşınan aerosollerin, besin elementleri açısından önemli bir kaynak oluşturduğunu ortaya koymuştur (Martin and Fitzwater, 1988; Donaghay et al., 1991; Bergametti et al., 1992). 1994 yılı başlarında ODTÜ Deniz Bilimleri Enstitüsü’nde kurulan HRPT (High Resolution Picture Transmission) alıcı istasyonundan NOAA/AVHRR (Advanced Very High Resolution Radiometer) sensörü ile elde edilen visible görüntüler, özellikle geçiş mevsimi adını verdiğimiz bahar aylarında, Sahra Çölünden

kaynaklanarak Doğu Akdeniz, Marmara ve hatta Karadeniz'e taşınan mineral toz ile adı geçen denizlerin yzzey sularında gözlenen fitoplankton patlamaları arasında belirli bir zaman farkı ile birbirini izleyen bir ilişki olduğu izlenimini uyandırmıştır. Bu rapor 1994 yılından itibaren uydu merkezinden olan gözlemlerimizi ve bunun paralelinde mineral toz taşınımını hedef alan ETA step-mountain atmospheric model sonuçlarını içermektedir.

I.1. Mineral Tozun Uzun Menzilli Taşınımı

Mineral tozun, özellikle kurak bölgelerden kaynaklandığı, atmosferik yollarla çok uzun mesafelere taşındıktan sonra karalara ve deniz yzzeylerine okeldiği iyi bilinen bir olgudur. Tozun Kuzey Afrika'dan Atlantik Okyanusuna ve Asya'dan Pasifik Okyanusuna uzun menzilli taşınımı, yer seviyesinde toplanan aerosol örneklerinin analizine paralel olarak, hakim olan meteorolojik koşulların da değerlendirilmesi ile ayrıntılı bir şekilde çalışılmıştır (Uematsu et al., 1983, 1985; Blank et al., 1985; Kendall et al., 1986; Talbot et al., 1986; Prospero 1990; Whelpdale and Moody 1990; Savoie et al., 1989). Sinoptik ölçekteki hava ktilelerinin hareketleri ile taşınan mineral toz parçacıkları, okelmeden önce çok uzun mesafelere kadar taşınabilmektedir. Sahra tozu, atmosfer yolu ile sadece Doğu Akdeniz Bölgesine değil, aynı zamanda Karadeniz (Kubilay et al., 1995); İskoçya (Davies et al., 1992); Hollanda (Reiff et al., 1986); İsveç (Franzen et al., 1994); Kuzey Atlantik Okyanusu (Talbot et al., 1986) ve hatta Güney Amerika'daki Amazon havzası gibi çok daha uzun mesafelere kadar taşınabilmektedir.

I.2. Akdeniz Bölgesine Mineral Toz Taşınımı:

Sahra l'nn, Doğu Akdeniz aerosollerinin yapısını etkileyen en önemli potansiyel kaynak bölgesi olduğu literatürde açıkça gösterilmiştir (Ganor et al., 1982; Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990; Dulac et al., 1992; Ganor, 1994). Özellikle l gibi kurak bölgelerden kaynaklanan mineral toz, atmosfer yolu ile uzun mesafelere taşındıktan sonra karalara veya deniz

yüzeylerine çökelmekte ve o bölgedeki ekosistemler üzerinde olası birtakım etkiler yaratmaktadır.

Akdeniz'in güney ve güney-doğu sınırları Afrika kıtasındaki, Sahra çölü ile Asya kıtasındaki, Suudi Arabistan ve Suriye Çölleri ile kuşatılmıştır. Küçük ve kapalı bir havza olması nedeni ile Akdeniz, komşusu olan ve mineral toz açısından son derece zengin bu kaynaklardan atmosferik yollarla aktarılan toz girdisine karşı oldukça duyarlıdır (Ganor and Mamane, 1982; Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990; Dayan et al., 1991; Ganor, 1994). Bölgedeki klimatolojik koşullar da hava kütlelerinin sistematik olarak, özellikle ilkbahar aylarında Kuzey Afrika üzerinden taşınımına elverişlidir. Doğu Akdeniz bölgesi için hava kütleleri sonbahar aylarında daha ziyade Suudi Arabistan ve Ürdün üzerinden kaynaklanırken (Dayan, 1986; Alpert et al., 1990), Batı Akdeniz bölgesi için hava kütleleri çoğunlukla yaz aylarında aynı bölgelerden kaynaklanmaktadır (Moulin et al., basımda).

I.3. Mineral Tozun Alıcı Ortamlar Üzerine Olan Etkisi:

Quetel et al., (1993) ile Kremling and Streu (1993), Afrika orijinli atmosferik girdilerin Batı Akdeniz ve Kuzey Atlantik'in subtropikal sularına önemli ölçüde Al ve Fe partikülleri sağladığını bildirmektedir. Quetel et al., (1993) aynı zamanda Kuzey Afrika'dan atmosfere yayılan alümina-silikat yapısındaki aerosollerin darbeler şeklinde alıcı ortamlara taşınması nedeni ile deniz ortamının biyojeokimyasal süreçleri üzerinde ani ve yatışkın olmayan etkilerde bulunduğunu ileri sürmektedir.

Küresel iklim değişimi üzerinde önemli rol oynamaları nedeni ile aerosollerin uzun mesafeli taşınımı, son yıllarda üzerinde önemle durulan bir konudur. Son zamanlardaki modelleme çalışmaları, antropojenik kaynaklı aerosollerin (özellikle sülfat aerosolleri) güneş radyasyonunu absorplama ve saçma yolu ile iklim üzerinde doğrudan soğutma etkisi yarattığını ortaya koymuştur (Charlson et al., 1990; 1991; 1992). Mikrondan küçük (0.1-1.0 μ) partikül boyutlarına sahip bu aerosoller aynı zamanda bulut yoğuşma çekirdeği

gibi davranarak bulut albedosunu değiştirmekte ve dolaylı yoldan ek bir soğutma etkisi yaratmaktadır (Charlson et al., 1992). Bu soğutma etkisinin, atmosferdeki CO₂ ve diğer sera gazlarının derişiminin yukselmesinden kaynaklanan ısınmayı yarı yarıya dengeleyecek büyüklükte olduğu ileri sürülmektedir (Kiehl and Briegleb, 1993).

Ek olarak deniz tabanından ve kutuplardan sütün şeklinde alınan (core) amur ve buz örneklerinde tanımlanan çöl tozları, paleoiklimsel koşulların tahmin edilmesinde de önemli ipuçları oluşturmaktadır (Mayewski et al., 1993).

1.3.1. Mineral Toz ile İlişkili Demir Hipotezi:

Karasal girdilerin hiç olmadığı ve deniz tabanından upwelling yolu ile girdi sağlanmadığı durumlarda açık deniz ortamı için tek kaynağın atmosferik taşınım olduğu uzun yıllardan beri üzerinde durulan bir konudur (Duce 1986; Martin and Gordon 1988) Ekvatorial Pasifik Okyanusu gibi besin tuzu açısından oldukça zengin olan fakat birincil üretim açısından oldukça fakir olan HNLC (High-Nutrient Low Chlorophyll) bölgelerde birincil retim, Fe eksikliği nedeni ile düşük olduğu ileri sürülmüştür (Martin and Fitzwater 1988; Martin and Gordon 1988; Martin et al., 1989, 1990). HNLC sularla gerçekleştirilen şişe-inkübasyon deneylerinde aynı bölgede henüz toplanan aerosol örneklerinin şişelere eklenmesi sonucunda birincil üretim arttığı gözlenmiştir (O'Sullivan and Hanson 1991). Bunun zerine 1993 yılında Ekvatorial Pasifiğin yüzey sularında geniş çaplı bir demir deneyi gerçekleştirilmiş (IronExI) ve yüzey sularında 4 nM'lık çözünmüş demir artışının bitkisel biyomass'da iki misli, klorofil derişimlerinde üç misli ve fitoplankton üretiminde ise dört misli bir artış meydana getireceği bulunmuştur. 1995 yılında gerçekleştirilen ikinci geniş ölçek demir-zenginleştirme deneyinde ise (IronExII) fitoplankton büyüme hızı ikiye katlanmış, nitrat seviyeleri yarıya düşmüş ve diatom gibi büyük hacimli birincil üreticiler baskın tür olarak ortaya çıkmıştır. Deney sonuçları, demirin, özellikle Ekvatorial Doğu Pasifik gibi HNLC bölgeler için fitoplankton üretiminde fizyolojik bir sınırlayıcı olduğunu tartışmasız ıspatlamaktadır (Coale et al., 1996).

İkinci demir-zenginleştirme deneyi aynı zamanda Demir-DMS-İklim hipotezi için de önemli ve destekleyici sonuçlar sağlamıştır (Turner et al., 1996).

IronExI ve IronExII deneylerine ek olarak daha pek çok çalışma, demir artışının fitoplankton biyokütlesinde bir artışa yol açacağını açıkça ortaya koymaktadır. Örneğin Kuzey-Batı Hint Okyanusu yüzey sularında Takeda et al. (1995) tarafından gerçekleştirilen şişe inkübasyon deneylerinde ortama demir ve nitrat ilave edildiğinde diatom, coccolithophorid ve Phaeocystis türü fitoplankton topluluklarının büyüme hızlarının maksimum seviyelere ulaştığı gözlenmiştir.

Timmermans et al. (1994), Kuzey Denizi'nin kuzey kısımlarında hem laboratuvarında hem de açık deniz ortamında gerçekleştirdiği bioassay deneylerinde *Emiliana huxleyi* bloom'unun sona erdiği dönemde aldığı denizsuyu örneklerine demir ilave etmiş ve bu örneklerde nitrat reductase aktivitesinin üç misli arttığını ve dolayısı ile büyüme hızında bir artış meydana geldiğini bulmuştur.

Demirin aynı zamanda Maine Körfezi'nde red-tide patlamalarını başlatıcı bir rol oynadığı ileri sürülmektedir (Wells et al., 1991). Bu çalışmada demir ilavesinin kıyısularda toksik dinoflagellate türü olan *Alexandrium tamarense* bloomunu arttırmadığı fakat kıyıdan uzak bölgelerde red tide bloomlarında önemli artışlar meydana geldiği gözlenmiştir.

1.3.2. Deniz Suyunda Demir Çeşitlenmesi:

Demirin deniz yüzeyindeki dağılımı, nereden kaynaklandığına ve kimyasal olarak hangi formda bulunduğuyla bağlıdır. Demir genel olarak ya çözünmüş ya da partikül halde bulunabilir. Çözünmüş demir; 0.45µm gözenek genişliğine sahip membran filtreden geçen demir kesimi olarak tanımlanmaktadır. Demirin okyanus yüzey sularında kimyasal çeşitlenmesi, biyolojik açıdan kullanılabilirliğini önemli ölçüde etkilemektedir (Anderson and Morel 1982). Bu çeşitlenme aynı zamanda deniz ortamındaki organik ve inorganik ligandlarla kompleks oluşturma, adsorpsiyon-desorpsiyon, çökelme-çözünme, iyon değişimi ve indirgenme-yükseltgenme (redox) gibi birbiri ile yarışan çeşitli süreçler tarafından kontrol edilmektedir. Oksijen açısından zengin yüzeysel sularda

demirin termodinamiksel açıdan en kararlı türü Fe(III)'dür. Deniz suyunun doğal pH koşullarında Fe(III)'ün çözünürlüğü çok çok düşüktür, çünkü Fe(III), çözünmez kolloidal oksihidroksitler oluşturmak üzere çok hızlı bir şekilde hidrolizlenir.

Demirin oksijenli sulara termodinamiksel açıdan en kararlı oksitlenme basamağı Fe(III) olmasına rağmen hem tatlı sulara hem de deniz ortamında çözünmüş demirin önemli bir kesimini Fe(II)'nin oluşturduğu (Waite and Morel 1984a) bulunmuştur. Deniz suyundaki temel inorganik Fe(II) türleri Fe^{2+} , $FeCl^+$, $FeSO_4$, $FeCO_3$ ve $FeOH^+$ bileşikleri olup Fe(II)'nin doğal organik ligandlarla kompleks oluşturmasının da oksitlenme hızını düşüreceği öne sürülmektedir.

Deniz suyunda biyolojik açıdan kullanıma hazır tür olarak tanımlanan Fe(II)'nin üretimini yöneten mekanizma henüz kesin olarak bilinmemektedir. Katı yüzeyler üzerindeki Fe(III) komplekslerinin fotokimyasal tepkimelerle Fe(II)'ye indirgeneceği (Sulzberger et al., 1989; Hoffmann 1990) öne sürülmektedir ve deniz ortamında fotokimyasal yollarla üretilen Fe(II)'nin yeniden Fe(III)'e yükseltgenme hızının ise 2-7 kez daha yavaş olduğu bildirilmektedir.

Demirin deniz yüzeyinde uğradığı fotokimyasal tepkimeler, ekvatorial Pasifik'te gerçekleştirilen iki sefer sırasında incelenmiş ve Fe(II) ile reaktif Fe(III) derişimlerinin yüzey sularında gece/gündüz çevrimlerine bağlı olarak değişime uğradığı bulunmuştur (Johnson et al., 1994).

Anderson and Morel (1982) kıyısularda yaşayan bir diatom türü olan *Thalassiosira weissflogii*'nin büyüme hızı ile ortamdaki serbest Fe(III) iyonu derişimi arasında doğrusal bir ilişki olduğunu göstermiştir. Bu çalışma demirin fitoplanktonlar tarafından kullanımının, fotokimyasal ve redox süreçlerle kontrol edilen demir çeşitlenmesine bağlı olduğunu göstermesi açısından önemlidir.

1.3.3. Atmosferik Demir Çeşitlenmesi:

Atmosferik demir, hem doğal (mineral toz partiküllerinin taşınımı) hem de antropojenik (fosil yakıtlar ile katı atıkların yakılması) yollardan atmosfere salınır (Morales, 1979; Hansen et al., 1984). Bu demir temel olarak Fe(III)

oksitler şeklindedir. Atmosferik yollarla taşınan demirin okyanus sistemlerine olan etkisini anlayabilmek için bu metalin hangi formlarda bulunduğunu bilmek gerekir. Çünkü demirin su kolonu içindeki akıbeti, alıkonma süresi ve biyolojik açıdan kullanılabilirliği hangi oksidasyon basamağında bulunduğuyla bağlıdır. Fe(II), Fe(III)'e kıyasla çözünürlüğü çok daha yüksek olan ve fitoplanktonlar tarafından biyolojik olarak kullanıma hazır olan türdür.

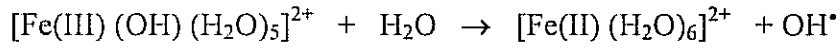
Atmosferik su damlacıkları (bulut, sis, yağmur damlaları veya sulu aerosoller), O₂, O₃, H₂O₂ ve OH radikalleri gibi kuvvetli oksitleyiciler içermesi nedeniyle sulu-faz fotokimyasal tepkimelerin gerçekleşebileceği uygun bir ortam olup troposferin kimyasal bileşimini ve demir gibi geçiş metallere çeşitlenmesini önemli ölçüde etkilemektedir. Böyle bir ortam içinde atmosferik demirin tepkime verebilmesi için öncelikle çözünmesi gereklidir. Demirin çözünürlüğü ise ortamın pH'sına kuvvetle bağlıdır (Mosello, 1989; Frogner, 1990). H₂SO₄ ve HNO₃ gibi kuvvetli asitler temelde antropojenik orijinli olup atmosfere salınan SO₂ ve NO_x gazlarından kaynaklanmaktadır (Levy et al., 1988). Kuvvetli asitlere ek olarak CO₂ gibi zayıf asit oluşturan atmosferik bileşenlerle düşük molekül kütleli organik asitler de yağmur suyunun toplam asiditesine katkıda bulunurlar. Bu asitleri nötrleştiren temel bileşikler ise mineral tozların CaCO₃ (kalsit) içeriği ile yine doğal ve antropojenik kaynaklardan atmosfere salınan NH₃'dür.

Aerosol partiküller, yağmurlarla yıkanarak hava ortamından uzaklaştırılmadan önce bulut içinde birbirini izleyen bir ıslanma/kuruma çevrimi içine girer. Bulut oluşumu ve buharlaşma süreçleri esnasında bu partiküller yaklaşık 10 kez yoğuşma/buharlaşma çevriminden geçer ve partikül yüzeylerinde gerçekleşen SO₂ oksidasyonu ile H₂SO₄ ve HNO₃ absorpsiyonu, yüzeydeki ince su film tabakasını aşırı derecede asitleştirir. ABD'nin New York eyaletinde bulut suyunun pH'ı 2.2 ölçülmüştür (Falconer and Falconer, 1980). Normal koşullarda yağmur suyunun pH'ı 4-6 aralığında değişir ki bu değer, aerosol partiküllerin hava ortamından yıkanarak uzaklaştırılmadan önce maruz kaldığı koşulları tam olarak yansıtmamaktadır.

Sis ve bulut suyu, yağmur suyuna oranla daha yüksek derişimlerde çözünmüş bileşenleri içerir. Örneğin Behra and Sigg (1990) Zürih'te toplanan sis suyu örneklerinde 3-7 pH aralığında 200 µM derişimlerde Fe(II) ölçmüştür. Aynı bölgede yağmur suyundaki Fe(II) derişimleri ise 0.5-2.0 µM aralığında değişmektedir ve pH düştükçe ölçülen Fe(II) derişimlerinin yükseldiği gözlenmiştir.

Yağmur, sis ve bulut suyu içindeki aerosol partiküllerin yapısında bulunan Fe(III) bileşikleri bir dizi fotokimyasal tepkimelerden geçerek Fe(II) bileşiklerine dönüşmekte ve OH radikalleri açığa çıkmaktadır (Faust and Hoigne, 1990; Faust and Zepp, 1993).

hv



Bu tepkime güneş ışığının varlığında oldukça hızlı yürür. Bu nedenle bulut ve sis suyu ile aerosol partiküller içinde bulunan demirin önemli bir kesiminin (% 10-90) çözünmüş Fe(II) formunda bulunması beklenen bir sonuçtur (Behra and Sigg, 1990; Zhuang et al. 1992).

Zhu et al. (1993), çözünmüş Fe(II) derişiminin gece/gündüz çevrimi içinde tutarlı bir değişim gösterdiğini ve Barbados'ta gündüz toplanan mineral aerosol örneklerinde, gece toplanan örneklere oranla iki misli daha fazla Fe(II) derişimlerinin ölçüldüğünü bildirmektedir. Bu sonuçlar, atmosferik su ve aerosoller içinde Fe(II)'nin oluşumu için anahtar tepkimenin, fotokimyasal indirgenme olduğu tezini desteklemektedir.

Aerosol yapıdaki Fe(III)'ün aynı zamanda doğrudan elektron transferi yolu ile SO₂, aldehit ve karboksilik asit gibi organik maddeler için önemli bir oksitleyici olduğu laboratuvar deneyleri ile kanıtlanmıştır (Faust and Hoffmann, 1986; Martin et al. 1991).

Zhuang (1992), atmosferik Fe ve S çevrimleri ile denizdeki biyolojik üretkenlik arasında önemli bir bağlantı olduğuna dikkat çekmektedir. Yukarıda verilen tepkime uyarınca Fe(II) ile OH radikalleri üretiminde iki potansiyel pozitif geri çevrim söz konusudur. Deniz yüzeylerine taşınan ve biyolojik olarak

kullanıma hazır olan Fe(II), fitoplankton üretiminde bir patlamaya yol açar. Bu olay fitoplanktonlar tarafından üretilerek atmosfere salınan DMS üretimini de arttırır. Bu bileşik atmosferde oksitlenince MSA, SO₂, H₂SO₄ ve sülfat aerosolleri meydana getirir. Asiditenin artışı, mineral tozun yapısındaki Fe(III)'ün daha fazla çözünmesine yol açar. Fotokimyasal tepkimelerle indirgenen Fe(III), daha fazla OH radikalının oluşumuna ve dolayısı ile yağmur damlalarında daha fazla SO₂'nin oksitlenmesine neden olur. Bu da daha fazla H₂SO₄ ve daha fazla çözülmüş Fe(III) demektir.

I.4. Mineral Toz Taşınımının Akdeniz Bölgesi İçin Önemi:

Akdeniz, konumu itibarıyla hem antropojenik (kuzeyindeki endüstrileşmiş ülkelerden) hem de doğal yollardan (güney ve güneydoğusunda yer alan çöllerden) atmosfere salınan aerosollerin etkisi altındadır. Bu nedenle, iki farklı kaynaktan atmosfere salınan parçacıkların karışarak homojen hale gelmesi sonucunda oluşan ve sadece Akdeniz atmosferine has, bir background aerosol kütlelerinin varlığından söz edilmektedir (Chester et al., 1993).

EROS-2000 projesi kapsamında Kuzey Batı Akdeniz'de 5 yıllık bir zaman diliminde gerçekleştirilen araştırma sonucunda atmosferden denize çökelen materyalin % 90'ının Sahra Çölünden kaynaklanan mineral toz olduğu bulunmuştur (Martin et al., 1989; Loyer-Pilot et al., 1989). Yine aynı bölgede 16 ay boyunca toplanan aerosol örneklerinde eser element analizleri yapılmış ve atmosferik yollardan denize çökelen akı miktarlarının, bölgeye Rhone nehri ile taşınan akı miktarlarına hemen hemen eşit olduğu sonucuna varılmıştır (Guieu et al., 1991a). Aynı çalışmada yağmur suyunun pH'sı (asiditesi) ile metallerin çözünürlüğü arasında doğrusal bir ilişki olduğu vurgulanmıştır.

Son zamanlarda gerçekleştirilen araştırmalarda, atmosfer yolu ile denize çökelen besin tuzlarının birincil üretime olan katkısı hesaplanmış; Batı Akdeniz'in ışıklı tabakasındaki yıllık birincil üretimin % 25'inin atmosferden denize çökelen azotun katkısı ile olduğu ve bu oranın, üretimi batıya kıyasla daha

düşük olan Doğu Akdeniz'de % 60'lara ulaştığı gösterilmiştir (Loye-Pilot et al., 1989).

Akdeniz'in özellikle Doğu kesimi fosfor içeriği açısından fakir olup yüksek N:P oranı ile karakterize edilmektedir (Krom et al., 1991). Ek olarak yaz aylarında yüzey sularının ısınması ve yoğunluk farkının artmasına paralel olarak gelişen tabakalaşma sonucunda dip sulardaki fosforun ışıklı bölgeye ulaşamadığı dönemlerde, atmosfer yolu ile taşınan fosforun birincil üretime olan katkısı gözardı edilemeyecek boyutlara ulaşmaktadır (Bergametti et al., 1992). Aynı çalışmanın bulguları Sahra tozunun fosfat açısından zengin olduğunu göstermektedir.

Akdeniz sedimanları üzerinde yapılan çalışmalar, Sahra bölgesinden büyük miktarlarda taşınan materyalin deniz tabanındaki kil minerallerinin dağılımını önemli ölçüde etkilediğini ortaya koymuştur (Chester et al., 1977; Tomadin et al., 1984; Correggiari et al., 1989). Batı Akdeniz bölgesinde nehirlerle taşınan çökeller, açık deniz tabanına ulaşmadan nehir ağızlarında birikime uğrar (Martin et al., 1989), oysa atmosfer yolu ile uzun mesafelere taşınabilen karasal girdiler açık deniz tabanındaki terrigenic sedimanların oluşumunda rol oynar. Bilindiği kadarı ile Doğu Akdeniz bölgesinde su kolonu boyunca alümino-silikat yapısı içinde yer alan eser elementlerin deniz tabanına taşınımı konusunda herhangi bir ölçüm çalışması yapılmamıştır.

Yukarıdaki paragraflarda ele alınan etkiler dışında Doğu Akdeniz atmosferinde artan mineral toz yükü, iklim üzerinde, radyasyon dengesini güneş ışınlarını doğrudan yansıtma ve bulut çekirdeği oluşturma özellikleri yolu ile değiştirerek önemli bir rol oynamaktadır (Levin, 1993; Gilman and Garrett, 1994).

Yaalon ve Ganor (1973), İsrail üzerine çökelen Sahra tozlarının karasal ekosistemler üzerinde de önemli etkilerde bulunduğunu vurgulamıştır. Özellikle Orta-Doğu'daki ülkelerde gözlenen yoğun toz fırtınalarının toplumların faaliyetlerini ve ekonomisini olumsuz yönde etkilediği de bir diğer dikkat çekici olgudur (Ganor, 1994).

1.4.1. Sahra Tozunun Özellikleri:

Okyanus bölgeleri içinde HNLC bölgeler olarak bilinen ekvatorial Pasifik Okyanusu ile Antartika'ya mineral toz taşınımı minimum seviyede iken ekvatorial kuzey Atlantik Okyanusuna Sahra Çölünden önemli ölçüde mineral toz taşınmaktadır (Prospero, 1981; Uematsu, 1987). Bu tozun içerdiği demir derişimleri ise ortamda hazır bulunan nitrat ve fosfat tuzlarının mikroorganizmalar tarafından asimilasyonuna yetecek seviyededir.

Demir'e ek olarak Sahra tozu, Zn, Mn, Co, Ni, ve Cu gibi sınırlayıcı olabilen mikro-nütrientleri de deniz ortamına sağlamaktadır. Sahradan darbeler şeklinde ve aralıklarla gerçekleşen bu taşınım, mikro-nütrientlerin, toz yüküne bağlı olarak ve bir seferde çok yüksek derişimlerde deniz ortamına girmesine neden olur (Kubilay, 1996). Bu konuda yapılan çalışmaların çoğunda metallerin tek tek potansiyel etkileri üzerinde durulmuştur, oysa mikro-nütrient metallerin birçoğunun arasındaki sinerjistik ve antagonistik etkileşimlerin, denizlerdeki fitoplankton üretimi ve tür dağılımlarının belirlenmesinde önemli bir rol oynadığı bilinmektedir (Bruland et al., 1991).

Sahra tozunun deniz ortamı için önemli bir fosfat (PO_4^{-3}) kaynağı olduğunu gösteren çalışmalar mevcuttur (Graham and Duce, 1979; Talbot et al., 1986; Bergametti et al., 1992). Ek olarak çöl tozu yüksek $CaCO_3$ içeriği (% 5-30) nedeni ile asit yağmurlarını nötrleştirici bir etkiye de sahiptir (Loye-Pilot et al., 1986; Mamane et al., 1987; Losno et al., 1991). $CaCO_3$ 'ün atmosferik sularda gözlenen düşük pH etkisi ile kısmen çözülmesi, ortam için ek bir çözünmüş inorganik karbon (DIC) kaynağı oluşturmaktadır. DIC ise *Emiliana huxleyi* gibi tek hücreli coccolithophorid'ler tarafından daha ziyade coccolith oluşumunda kullanılan bir bileşendir.

1.4.2. Coccolithophorid Bloomları:

Nispeten küçük (3-40 μm), tek hücreli nanoplankton grubu organizmalardır ve hücrelerin dış kısmı, coccolith denen kalsit ($CaCO_3$) kabuklarla çevrilmiştir. Dünya denizlerinde en yaygın ve bol bulunan coccolithophore türü, sıcaklık ve tuzluluk gibi faktörlere geniş tolerans gösteren

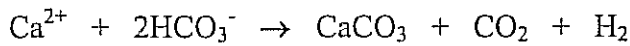
Emiliana huxleyi'dir (41 ppt - 17 ppt tuzluluk aralığı ile 1°C-30°C sıcaklık aralığında yaşayabilir).

Coccolith kabukların ışığı saçma özellikleri nedeni ile *E. huxleyi* bloomları, uydu görüntüleri ile belirlenebilmektedir. Nimbus-7 CZCS ve NOAA/AVHRR uydularından elde edilen visible görüntüler Kuzey Atlantikte *E. huxleyi* patlamalarının sıklıkla ve geniş ölçekte meydana geldiğini göstermektedir (Ackleson and Holligan, 1989; Balch et al., 1991; Holligan et al., 1983, 1989). Uydu görüntülerinde beliren parlak alanlar, bloom'un sonlarına doğru coccolith kabukların birbirinden ayrılması ve ışığı yansıtıcı yüzey alanda bir artışın meydana gelmesi ile açıklanmaktadır. Çünkü normalde coccolithophore hücreleri, kabuklar birbirine yapışık iken, ışığı emme özelliği gösterirler (Balch et al., 1991).

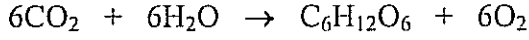
Maranon et al., (1996) tarafından gerçekleştirilen mesocosm deneylerinde *E. huxleyi*'nin yüksek N:P oranına sahip besin ortamında daha hızlı ürettiği ve bu türün düşük fosfat derişimlerine çok çabuk uyum gösterdiği bulunmuştur. Bu sonuç Doğu Akdeniz gibi yüksek N:P oranına sahip ve fosfat eksikliğinin gözleendiği ortamların (Krom et al., 1991) *E. huxleyi* türü organizmalar için doğal bir habitat oluşturabileceği tezini desteklemektedir.

Coccolithophore'lar kendilerine has özel bir karbon kullanım mekanizmasına sahiptirler (Balch et al., 1992). Coccolith kabukların oluştuğu kalsifikasyon basamağında bol miktarda CO₂ açığa salınırken üretilen bu CO₂, (özellikle *E. huxleyi* bloomlarına has karbonun sınırlı olduğu ortam koşullarında) organik maddenin üretildiği fotosentez basamağında hemen kullanılarak tüketilir (Nielsen, 1995). Bu tepkimeler aşağıda verilmiştir;

Kalsifikasyon:



Fotosentez:



E. huxleyi, dünya denizlerinin en büyük kalsit üreticisi olmasına rağmen global biyojeokimyasal karbon çevrimindeki rolü hala tartışılmaktadır. Kalsit, uzun dönemde deniz sedimanlarında birikerek gömülü kalan karbon türü iken (Whitfield and Watson, 1983), kısa dönemde, kalsifikasyon basamağı, CO₂ kaynağı gibi davranır (Paasche, 1964; Balch et al., 1992). Derin okyanus tabanına olan coccolith kalsit akışı, jeolojik zaman ölçeği içinde büyük ölçüde değişime uğramıştır ve *E. huxleyi*'nin, atmosfer ve okyanus tabanındaki sedimanlar arasındaki CO₂ alışverişini belirleyen en önemli faktör olduğu ileri sürülmektedir (Dymond and Lyle, 1985; Sarmiento et al., 1988).

Coccolithophore grubu organizmalar aynı zamanda en önemli DMS üreticileridir. Bu bileşik atmosferde oksitlenerek sülfat aerosollerine dönüşmekte ve bu aerosoller gerek doğrudan gerekse dolaylı yollardan iklim üzerinde ek bir soğutma etkisi yaratmaktadırlar. Biyolojik üretkenlik ile atmosferik DMS ve sülfat aerosollerindeki yakın ilişki literatürde açık bir şekilde gösterilmiştir (Ayers et al., 1991; Prospero et al., 1991).

Jeolojik buzul/ara-buzul geçişlerinde atmosferik CO₂ ile derin deniz tabanındaki kalsit birikimleri arasında yakın bir ilişki gözlenmiştir. Bu mekanizmayı destekleyen hipotez; bu geçiş dönemlerinde deniz yüzeylerine atmosfer yolu ile büyük miktarlarda taşınan toz ve beraberindeki demirin yüzeydeki üretkenliği arttırdığı ve bunun sonucunda atmosferden büyük miktarlarda CO₂'nin uzaklaştırıldığı ve Atmosferik DMS derişimlerinin yükseldiği yolundadır. Bu hipotezi destekleyen kanıtlar ise Vostok, Antartika'dan sütun şeklinde alınan buz örneklerinden elde edilmiştir. Bu örneklerde, mineral toz kaynaklı demir derişimleri yükseldiğinde (De Angelis et al., 1991) MSA ile onun sürücüsü DMS (Saigne and Legrand, 1987) ve sülfat (Legrand et al., 1991) derişimleri de yükselmekte, atmosferik CO₂ seviyeleri (De Angelis et al., 1987) ile buz sıcaklıkları (Jouzel et al., 1987) ise azalmaktadır.

II. DENEYSEL VE GÖZLEMSEL

II.1. Aerosol Örneklerinin Analizi ve Elde Edilen Sonuçlar:

Aerosol örnekleri, ODTÜ Deniz Bilimleri Enstitüsü, Erdemli Yerleşkesi Limanında (34°15'18" E, 36°33'54" N) bulunan 21m. yüksekliğindeki kuledeki yüksek emiş güçlü bir pompa ile ve günlük olarak toplanmaktadır. Örnekleme Ağustos 1991 tarihinde başlamıştır ve halen devam etmektedir. Bugüne kadar Ağustos 1991-Aralık 1992 zaman aralığında toplanan 339 adet aerosol örneğinde eser element ve iyon analizleri gerçekleştirilmiştir. Diğer örneklerin de analizleri sürdürülmektedir.

Şubat 1996'dan itibaren yağmur suyu örneklemesine başlanmış, toplanan yağmur sularında Fe(II), indirgenebilir Fe(III) ile toplan çözünmüş Fe analizleri gerçekleştirilmiştir. Yağmur sularında demir analizleri halen sürdürülmektedir.

Aerosol örnekleri ile yağmur sularında gerçekleştirilen kimyasal analiz sonuçları TÜBİTAK 1995 Yılı Nihai Raporunda ayrıntılı bir şekilde verilmiştir.

Atomik Absorpsiyon Spektrofotometresi (AAS) ile aerosol örneklerinde ölçülen Al derişimi, alümino-silikat partiküllerinin iyi bir göstergesidir. Aerosol örneklerinde ölçülen Al derişimleri, geçiş mevsimleri olarak adlandırdığımız ilkbahar ve sonbahar aylarında, havadaki toz yükünün, yaz ve kış aylarına oranla daha yüksek olduğunu göstermiştir.

II.2. Hava Kütlelerinin 3 Günlük 3-Boyutlu Geri Yörüngeleri:

Atmosferik ölçümleri yorumlayabilmek için kullanılan en yaygın yöntemlerden biri; hava kütlelerinin belirli bir dönem içindeki geri yörüngelerini modellemektir. Yer seviyesinde örneklenen aerosollerin içerdiği kimyasal bileşenlerin uzun-dönemli taşınımını değerlendirebilmek ve o bölgeye has ortalama hava akım yönünü karakterize edebilmek için hava kütlelerinin üç günlük geri yörüngeleri (Back Trajectory) 3 boyutlu (3-D) olarak hesaplanır

(GESAMP, 1985; Merrill 1985a; Miller and Harris, 1985; Dayan, 1986; 1992; Martin et al., 1987; 1990). Örnekleme yapıldığı noktaya 900-, 850- 700- ve 500- hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin üç boyutlu ve üç günlük geri yörüngeleri, her örnekleme günü için 12 UT saatinde sona ermek üzere hesaplanmıştır. Bunun için İngiltere, Reading'de bulunan ECMWF'in kullanıcıya açık, Global Weather Experiment Analysis arşivlerinden elde edilen rüzgar alanlarını kullanan bir model çalıştırılmıştır. Trajectory modelinin bilgisayar kodu, Kallberg (1984) tarafından tanımlanmış olup modelin bazı yönleri, Fransa'da Martin et al., (1987) tarafından bağımsız olarak geliştirilen metoda benzemektedir.

Elde edilen ölçüm sonuçları, örnekleme istasyonuna ulaşan hava kütlelerinin geri yörüngeleri ile karşılaştırıldığında, Kuzey Afrika ve Orta Doğudaki çöllerden kaynaklanan mineral toz partiküllerinin, bölgeye, daha ziyade geçiş mevsimlerinde taşındığını ortaya koymaktadır. Geri Yörünge Modelinden elde edilen yatay taşınım yolu ile hava kütleleri kaynak bölgeleri, uydu merkezinden elde edilen gözlemlerle tutarlılık içindedir. Hava kütlelerinin dikey yöndeki hareketi ise üç boyutlu geri yörünge hesaplamalarına sinoptik dikey rüzgar bileşeninin katılması ile elde edilmiştir. Dikey yöndeki taşınım, cephesel taşınım olarak tanımlanmakta ve birbirinden farklı barometrik seviyeler için dikey yöndeki hareketlerin karşılaştırılması ile belirlenmektedir.

II.3. Mineral Toz Taşınım Modeli:

Trajectory hesaplamaları atmosferik taşınımı ancak kalitatif olarak tanımlayabildiği için elde edilebilecek sonuçlar sınırlıdır. Mineral toz taşınım sürecini simüle edebilmek için daha kesin yöntem; tahminsel toz derişimi eşitliğini içeren 3-boyutlu atmosferik modeli uygulamaktır.

Bu çalışmada, Nickovic ve Dobricic (1996) tarafından geliştirilen sınırlı alan toz taşınım modeli kullanılmıştır. Bu model, temel olarak orta-ölçek hava olaylarını simüle ve/veya tahmin etmek amacıyla geliştirilen ETA step-mountain atmosferik modelin (Mesinger et al., 1988) biraz daha gelişmiş şeklidir. Toz

taşınımı amaçlandığı için orijinal ETA modeline toz derişim eşitliği ilave edilmiştir. Model atmosferik toz taşınımının temel tüm özelliklerini simüle eder. Model integrasyonu sırasında, toz; model atmosferi ile çeşitli mekanizmalar eşliğinde etkileşimde bulunur. Mineral tozun yerden havalanması, çöl toprağının durumu ve çöl yüzeyinin hemen üzerindeki turbulent koşullar dikkate alınarak parametreleştirilir. Çöl yüzeyinden kalkarak atmosfere karışan toz, ETA modelinin turbulent karışım ve dikey advection mekanizmaları ile atmosferin daha üst tabakalarına aktarılır ve aynı zamanda yine modelinin yatay advection düzeni içinde çok uzun mesafelere kadar taşınır. Toz, atmosferde izlediği yol boyunca temel olarak iki farklı mekanizma ile yeryüzeyine çökebilir.

a- Yerçekiminin etkisi ile olan kuru çökme

b- Yaş çökme

Yaş çökme süreci ile tozun atmosferden uzaklaştırılması esnasında, toz derişimini, modelin simüle edilen yağış miktarı kontrol eder. Toz simülasyonunun çoğu bileşeni, Akdeniz bölgesinde sıklıkla gözlenen orta-ölçek siklonik geçişler, fırtınalar ve konvektif fırtınalar gibi daha küçük ölçekte gerçekleşen atmosferik süreçlere kuvvetle bağımlıdır. Atmosferik toz çevrimini doğru bir şekilde simüle edebilmek için çalışılan bölge yaklaşık 60 km² lik kutulara bölünmüş, dikey yönde ise 17 model seviyesi kullanılmıştır. Toz kaynak noktaları ise çöllerin coğrafik dağılımına göre belirlenmiştir (Wilson and Henderson-Sellers, 1984). ETA modeli her 24 saatte bir ECMWF'den elde edilen meteorolojik verilerle initialize edilmekte, 3-boyutlu derişim alanı için, birinci gün model run'ından elde edilen değerler, bir sonraki günün model integrasyonunda initial koşul olarak kullanılmaktadır.

II:4. Uydu Gözlemleri:

Yerküreyi uzaktan algılayan uydular yaklaşık 30 yıldan beri etkin bir şekilde kullanılmaktadır. İlk uydular, karasal yüzeylerden yüksek-ayırım gücüne sahip görüntüler elde etmek amacı ile tasarlanmıştır ve halen ABD'nin Landsat, Fransa'nın SPOT ve Japonya'nın MOS uyduları yerküre etrafında dolaşarak

çeşitli uygulama alanları için çok yararlı veriler sağlamaktadırlar. Görüntülerdeki ayırım gücü 10m'ye kadar inmiş olup 1m ayırıcılık sağlayabilen sensörlerin geliştirilmesi için çalışılmaktadır.

Özel olarak deniz yüzeyleri için tasarlanan uyduların kullanıma girmesi ise daha yenidir ve bu yüzyılın sonuna kadar bu amaçla yaklaşık bir düzine kadar uydu yörüngeye oturmuş olacaktır. Bunlar arasında Seasat mikrodalga sensörleri ile donatılmış olup bulut örtüsü ne olursa olsun gece ve gündüz veri toplayabilmektedir. Nimbus-7 üzerine takılan CZCS (Coastal Zone Colour Scanner) ise kullanımdan çıkıncaya kadar yaklaşık 7 yıl süre ile denizin renginde değişim sergileyen global görüntüler sağlamıştır. NOAA'nın AVHRR (Advanced Very High Resolution Radiometer) sistemi yaklaşık 20 yıldan beri kullanımdadır ve 4-kanalda birden tarama yapabilen bu radyometre elektromanyetik spektrumun görünür bölge/IR yakını ve termal IR aralıklarına düşen radyasyonu ölçebilmekte ve deniz suyu yüzey sıcaklığındaki değişimleri 0.5°C duyarlıkla tespit edilebilmektedir. NOAA uyduları üzerindeki AVHRR radyometreleri, visible (0.58-0.68 μ m) ve yansıyan IR (0.725-1.1 μ m) bantlarındaki radyasyonu 4 kanalda birden yüksek-kalitede ve dijital olarak ölçebilmektedir. Uydu yeryüzeyine tam dikey konumda iken uzaysal ayırıcılık gücü 1.1 km kadardır. Radyometre ölçümlerinin bütünü yerel HRPT (High-Resolution Picture Transmission) alıcı istasyonlarından doğrudan ya da teyp kayıtlarında geçici sürelerle depolama yolu ile elde edilebilmektedir. Deneysel amaçlarla yörüngeye oturtulan ve deniz yüzeylerinden görüntüler elde eden bu uydular aynı zamanda okyanusların, atmosferin ve yerküre üzerinde buzla kaplı alanların nasıl bir etkileşim içinde olduğunu ve bu etkileşimlerin gerek kısa-dönem hava olaylarını gerekse uzun-dönemli iklimsel değişimleri nasıl kontrol edebileceğini anlama bakımından büyük yararlar sağlamıştır.

III. SONUÇLAR VE TARTIŞMA

III.1. Doğu Akdeniz’de Atmosferik Mineral Toz Derişimlerinin Zamana

Bağlı Değişimi:

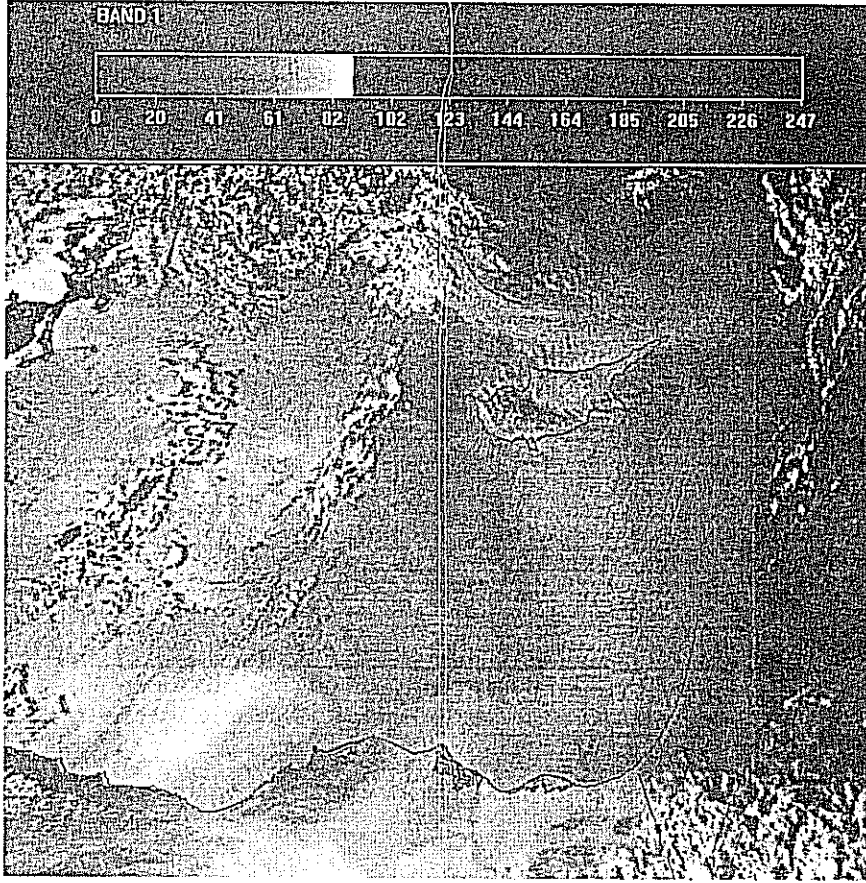
Al, Fe ve Si gibi elementlerin atmosferik derişimlerini, yer kabuğundan kaynaklanan ve genelde toz veya mineral aerosol olarak adlandırılan alümino-silikat partiküllerinin, deniz ortamlarına uzun-mesafeli taşınımı belirlemektedir (Bergametti et al., 1989a,b; Martin et al., 1990). Atmosferik Al derişimleri ise genelde atmosferik toz yükünün işareti olarak kullanılmaktadır (Prospero and Nees, 1987; Chester et al., 1991). Buna dayanarak bu çalışmada da Al derişimleri, atmosferdeki toz partiküllerinin göstergesi olarak kullanılmış ve havadaki mineral toz derişimleri, Al derişimlerinden yararlanarak oldukça doğru bir şekilde hesaplanmıştır. Al elementinin yerkabuğundaki bolluğu % 8.2 dir (Taylor, 1964) ve aerosol örneklerinde ölçülen Al derişimleri 12.5 faktörü ile çarpılarak mineral toz derişimleri elde edilmiştir. Ekim 1991 - Aralık 1992 tarihleri arasında örneklenen 339 adet aerosol örneğinde ölçülen ortalama Al derişimi $1255 \pm 2030 \text{ ng Al m}^{-3}$ olup buna karşı gelen toz yükü yine aynı dönem için ortalama $15.5 \pm 25 \text{ } \mu\text{g m}^{-3}$ dür. Chester et al. (1991), Arap yarımadasının bitişiğindeki Arap Denizi üzerinde toz derişiminin yaklaşık $15 \text{ } \mu\text{g m}^{-3}$ olduğunu ve buna benzer kıyusal bölgeler üzerindeki atmosferin “toz yüklü” olarak değerlendirildiğini ileri sürmektedir. Örnekleme dönemi boyunca toz yükü derişimleri $0.25 - 279 \text{ } \mu\text{g m}^{-3}$ aralığında değişmektedir ve bu geniş derişim aralığı, ortalama derişimlerdeki yüksek standart sapmayı açıklamakta ve aynı zamanda mineral tozun, Kuzey Afrika ve Orta-Doğu çöllerinden episodik darbeler şeklinde taşındığını göstermektedir (Kubilay et al., 1997, basımda). Toz derişimlerinin geometrik ortalaması $8.4 \pm 3.1 \text{ } \mu\text{g m}^{-3}$ olarak hesaplanmıştır ve bu ortalama derişim, Doğu Akdeniz bölgesi için verilen yüksek değerlerle uyum içindedir. Guerzoni et al. (1989), batı Akdeniz, güney Adriyatik ve doğu Akdeniz’den elde edilen sonuçları kıyaslamış ve Doğu Akdeniz’in en yüksek toz

Orta Akdeniz'de gerçekleştirilen kesintisiz örnekleme sonuçları, ortalama $30 \mu\text{g m}^{-3}$ seviyesinin üzerinde gerçekleşen episodik taşınımın Sahra'dan kaynaklandığını göstermektedir (Guerzoni et al., 1992). Buna bağlı olarak bu çalışmada da $30 \mu\text{g m}^{-3}$ değeri eşik değer olarak seçilmiştir ve örnekleme dönemi boyunca 17 kez bu eşik değerinin aşıldığı, 17 episodik olay sonucu bölgeye Sahra veya Orta-Doğu çöllerinden oldukça yüksek derişimlerde mineral tozun taşındığı gözlenmiştir (Kubilay et al., 1997, Basımda).

III. 2. Sahra Tozu Taşınımı ve Coccolithophorid Bloomları - Uydu

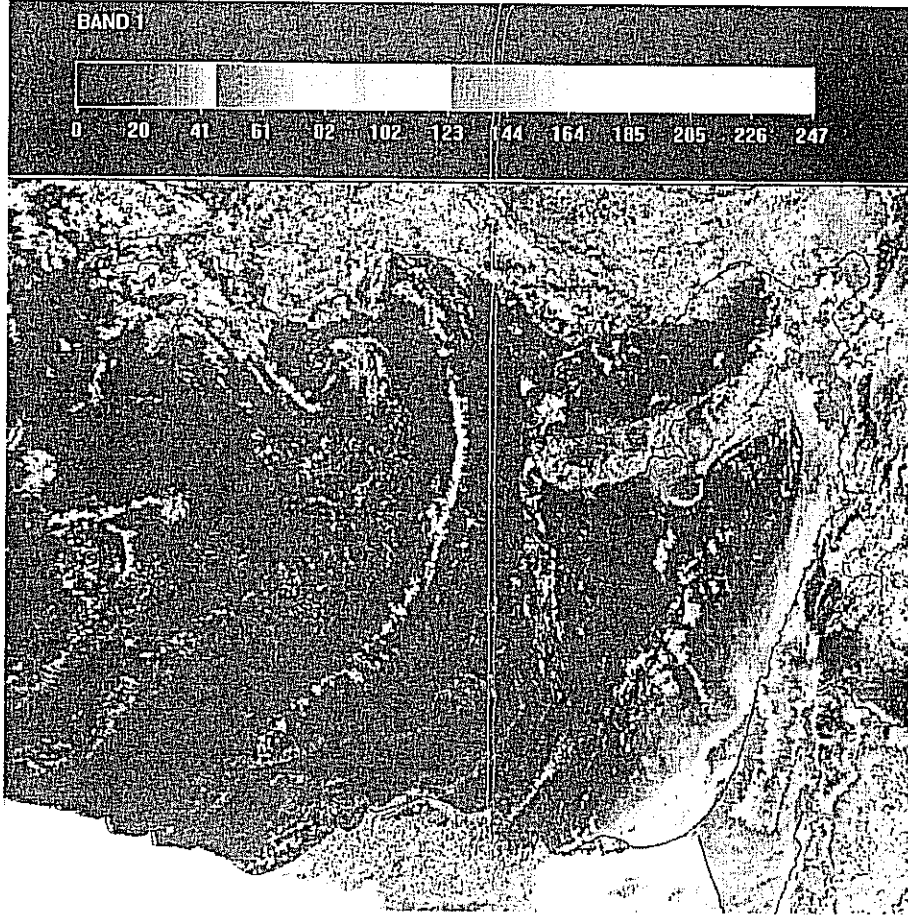
Verilerine Dayalı Gözlemler:

ODTÜ Deniz Bilimleri Enstitüsü Erdemli Yerleşkesine HRTP Alıcı İstasyonu'nunun kurulmasını takiben özellikle bahar aylarında Doğu Akdeniz, Ege, Marmara ve Karadeniz yüzey sularında coccolithophorid patlamalarına özgü parlak alanlar içeren görüntüler elde edilmiştir. Bu görüntülerin, özellikle Kuzey Afrika'dan kaynaklanan siklonik hava kütleleri ile taşınan mineral tozun deniz yüzeyine çökmesini takiben meydana gelmesi oldukça dikkat çekicidir. Deniz yüzeyindeki parlak alanların tümü de toz taşınımını izleyen 6 ila 8 gün içinde ve tozun çökmeye uğradığı yol boyunca ortaya çıkmaktadır. 6-8 günlük süre, coccolithophorid patlamasının başlangıcından, coccolith kabukların birbirinden ayrılmasına kadar geçen süreye eşittir (Balch et al., 1992). Bu da mineral tozun taşınması ile deniz yüzeyinde meydana gelen ve coccolithophorid patlamalarının göstergesi olan parlak alanların ortaya çıkması arasındaki zaman farkını açıklamaktadır.



ŞEKİL 2a: 6 Nisan 1994 NOAA-11 Ch-1: Kuzey Afrika'dan kaynaklanarak doğu Akdeniz üzerine yayılan toz bulutunu gösteren uydu görüntüsü.

6.Nisan 1994 tarihinde İçel ili kıyıları şimdiye kadar görülmemiş ölçülerde çok kesif bir toz bulutunun etkisi altında kalmış ve havada uzun süre asılı kalan ve çok ince tane boyutuna sahip mineral toz partikülleri, görüş mesafesinin azalmasına neden olmuştur. Aynı gün alınan aerosol örneklerindeki toz yükü derişimi $1600 \mu\text{g}/\text{m}^3$ olarak ölçülmüştür ki bu değer şimdiye kadar gözlenen en yüksek değerdir. Toz yükü derişiminin, iki gün içinde tekrar normal seviyeye düşmesi olayın episodik karakterini açıkça ortaya koymaktadır. ŞEKİL 2a ve 2b'de Akdeniz'in doğu kıyıları boyunca uzanan gri-beyaz alanlar yüksek bulut örtüsünü andırmaktadır fakat görüntüdeki daha dağınık (az yoğun) ve keskin olmayan sınırlar bu taşınımın havadaki mineral toz partiküllerine ait olduğu izlenimini uyandırmaktadır.



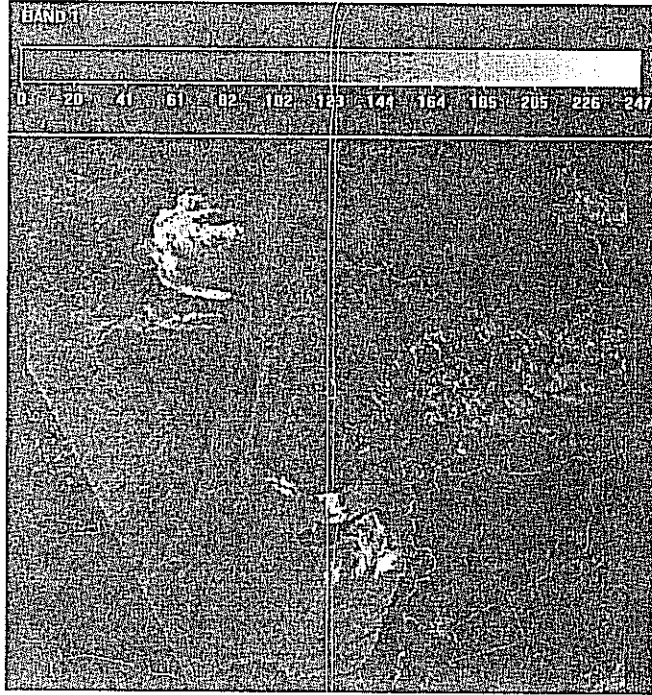
ŞEKİL 2b: 7 Nisan 1994 NOAA-09 Ch-2 - Doğu Akdeniz'in İsrail kıyılarında hapsolan toz bulutunu gösteren uydu görüntüsü.

6-7.Nisan 1994 tarihinde gerçekleşen bu olaydan yaklaşık 8 gün sonra 15.Nisan 1994'de Doğu Akdeniz'in Kıbrıs adası açıklarında ve Batı Karadeniz kıyılarında visible range ışığın deniz yüzeyinden yansımından kaynaklanan parlak alanları içeren uydu görüntüleri elde edilmiştir (ŞEKİL 3).

Nümerik atmosferik toz modeli simülasyonu (Nickovic and Dobricic, 1996), 6-7 Nisan 1994 tarihinde Kuzey Afrika'dan kaynaklanarak Doğu Akdeniz üzerine taşınan toz bulutunun, temel olarak iki ayrı bölge üzerine çökeceğini göstermektedir. Yaş ve kuru çökme mekanizmaları için ayrı uygulanan analizler, yaş çökmenin Batı Karadeniz üzerinde, kuru çökmenin ise Levantine Baseninin doğusunda gerçekleştiğini ortaya koymuştur. ETA toz modelinden elde edilen sonuçlar ile uydu görüntüleri arasındaki uyum son derecede ilgi çekicidir.

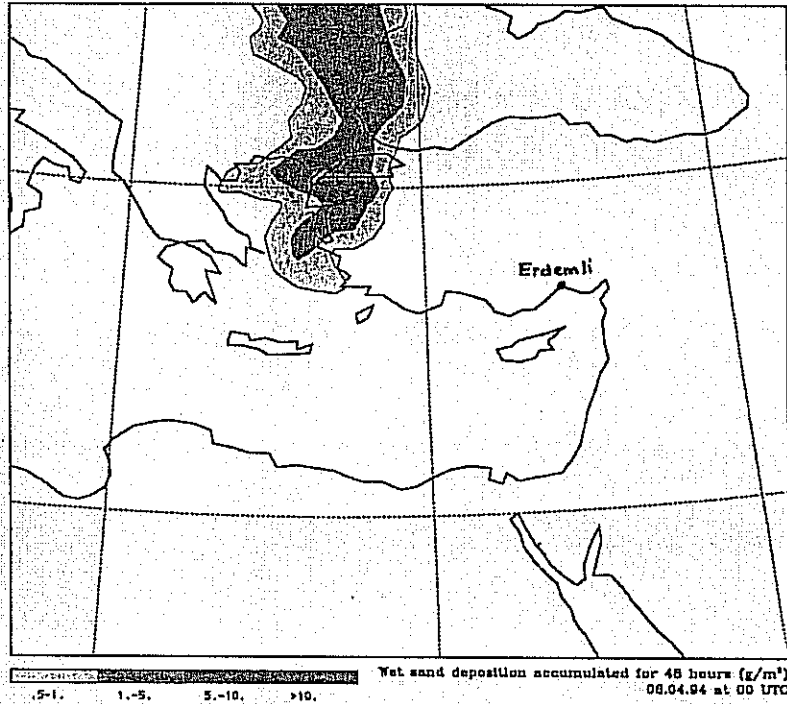


ŞEKİL 3a: 14 Nisan 1994 NOAA-11 Ch-1 - Marmara Denizi, Rodos adası açıkları ve Antalya Körfezinde gözlenen parlak alanlar.



ŞEKİL 3b: 15 Nisan 1994 NOAA-11 Ch-1 - Levantine Baseninde, Karadeniz'in batı kıyılarında ve Marmara Denizi'nde gözlenen parlak alanlar.

6-7 Nisan 1997 tarihleri arasındaki iki günlük dönemde yaş+kuru mekanizmalarla deniz yüzeyine çökelen toplam mineral toz dağılımını gösteren nümerik model sonucu ŞEKİL 4b'de sunulmuştur. Yaş ve kuru çökeltme mekanizmaları için ayrı ayrı yapılan analiz sonucu ise yaş çökeltmenin (ŞEKİL 4a) Batı Karadeniz kıyısında kuru çökeltmenin ise Levantin baseninin doğu kıyısında gerçekleştiğini ortaya koymuştur. İki farklı mekanizma ile mineral tozun çökelmeye uğradığı alanlar ile ŞEKİL 3'de göze çarpan parlak alanların aynı oluşu oldukça dikkat çekicidir. Doğu Akdeniz, Marmara Denizi ve Batı Karadeniz, farklı özellikler taşıyan deniz ortamları olup bu denizler arasındaki sıcaklık farklılıkları 10°C'a tuzluluk farklılıkları ise 23'e kadar ulaşabilmektedir. Böylesine farklı özellikler arzeden deniz ortamlarında eşzamanlı meydana gelen fitoplankton patlamaları ilk bakışta belki şaşırtıcı gelebilir ancak sinoptik ölçekte cereyan eden ortak bir atmosferik olayın bu patlamalara neden olma olasılığı ise akla yakındır.



ŞEKİL 4a: 8 Nisan 1994 00 UTC'den 48 saat önceki sürede Batı Karadeniz'de meydana gelen yaş çökeltmeyi gösteren nümerik model sonucu. Yaş çökeltme sadece Karadeniz ve Marmara bölgelerinde meydana gelmiştir.

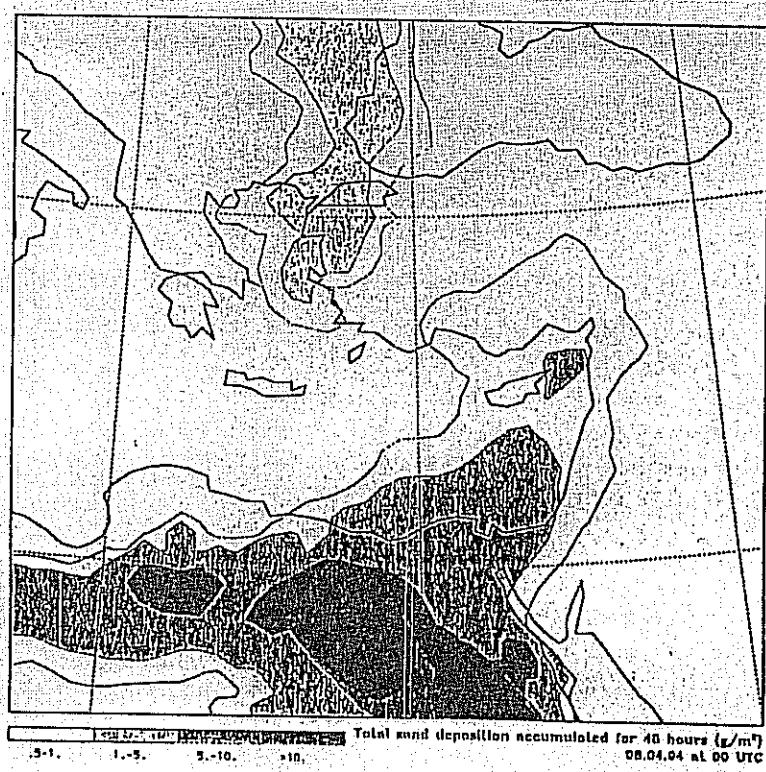


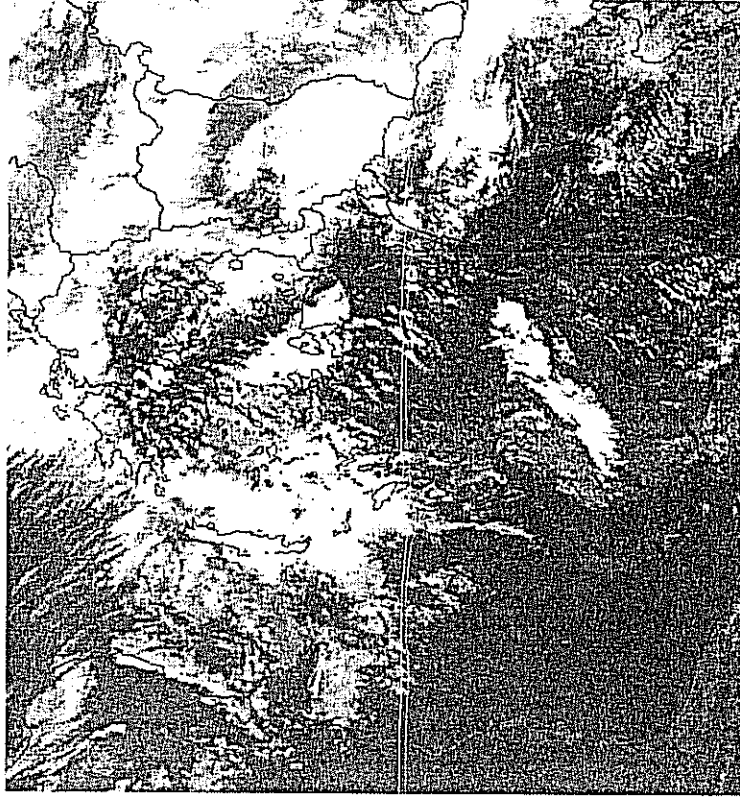
Figure 3 Numerical model results showing total (wet + dry) deposition (in units of g/m^2) accumulated during the 48 hours preceding 08 April 1994 00 UTC. Wet deposition occurs only in the Black Sea and Marmara regions.

ŞEKİL 4b: 8 Nisan 1994 00 UTC'den 48 saat önceki dönemde biriken Toplam (Yaş+Kuru) mineral tozu (g/m^2) gösterir nümerik model sonuçları.

Fitoplankton patlamaları gibi önceden tahmin edilemeyen ve çok kısa dönemlerde meydana gelen olaylar için yerinde örnekleme yapabilmek oldukça güçtür. Raslantı sonucu ODTÜ DBE'ye ait BİLİM araştırma gemisi, uydu görüntüleri ile parlaklıkların belirlendiği 14-15 Nisan 1994 tarihlerinde Marmara Denizinde faaliyette iken bölgede alışılmadık ölçüde red tide patlaması gözlenmiştir. Yapılan örneklemler de coccolithophorid bloomlarının baskın türü olan *Emiliana huxleyi* ile red tide bloomlarının baskın türü olan *Noctiluca miliaris*'in varlığını kanıtlamaktadır.

Bir diğer benzeri olay; 28 Mart 1995 tarihinde yine Kuzey Afrika'dan taşınan mineral toz bulutunun denize çökmesi sonucunda gözlenmiş, 4 Nisan 1995'de Ege Denizi ve Akdeniz'in Tunus kıyılarında, 5 Nisan 1995'de Girit ve Rodos Adaları açıklarında, 6 Nisan 1995'de ise Kıbrıs Adası ile Orta ve Doğu

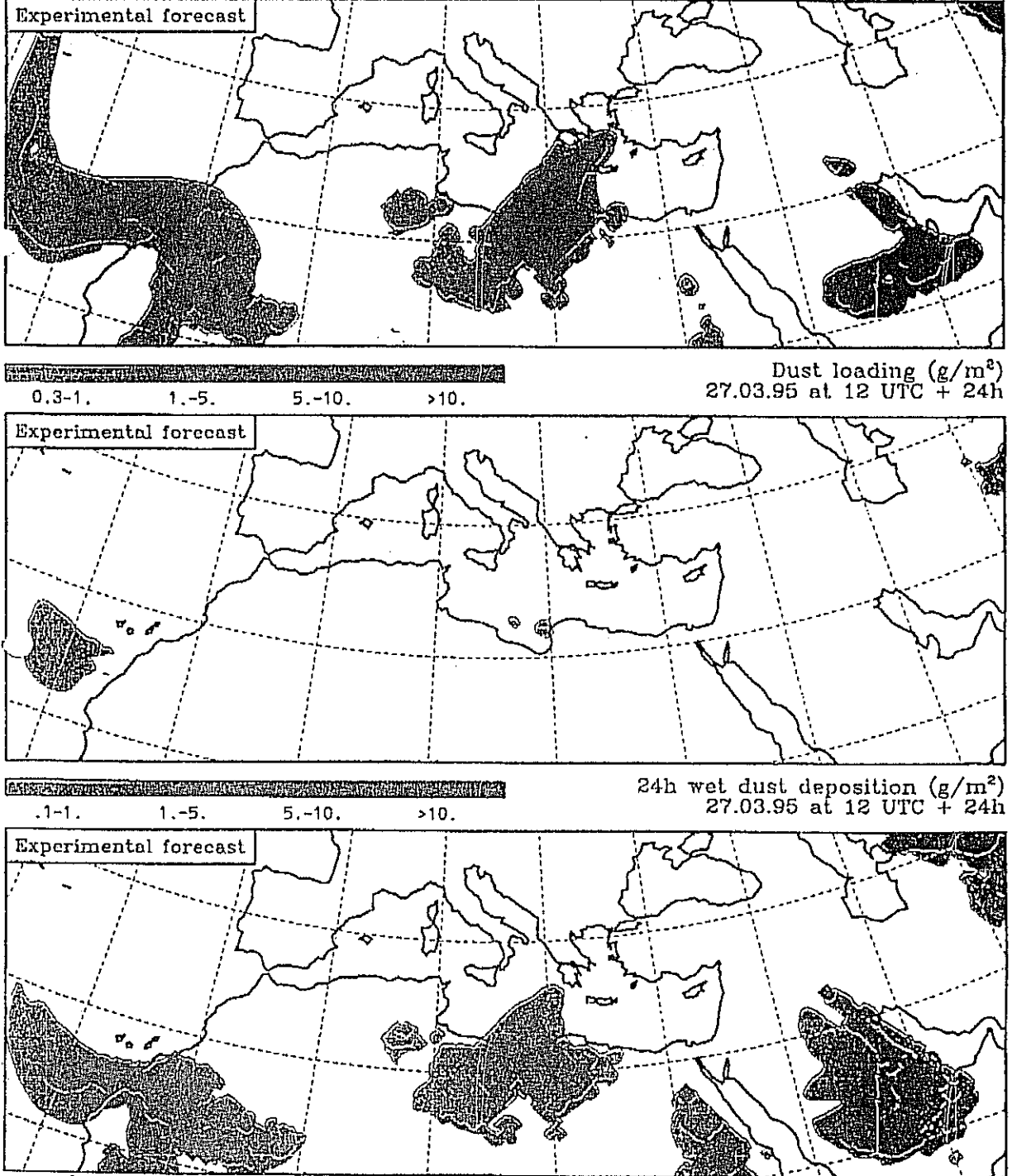
Karadeniz kıyılarında parlak alanlar meydana gelmiştir. ŞEKİL 5, 28 Mart 1995 tarihinde Kuzey Afrika'dan kaynaklanan mineral toz bulutunu gösterir uydu görüntüsüne aittir.



ŞEKİL 5: 28 Mart 1995 NOAA-09 Ch-4 - Kuzey Afrika'dan kaynaklanan mineral toz bulutunu gösterir uydu görüntüsü.

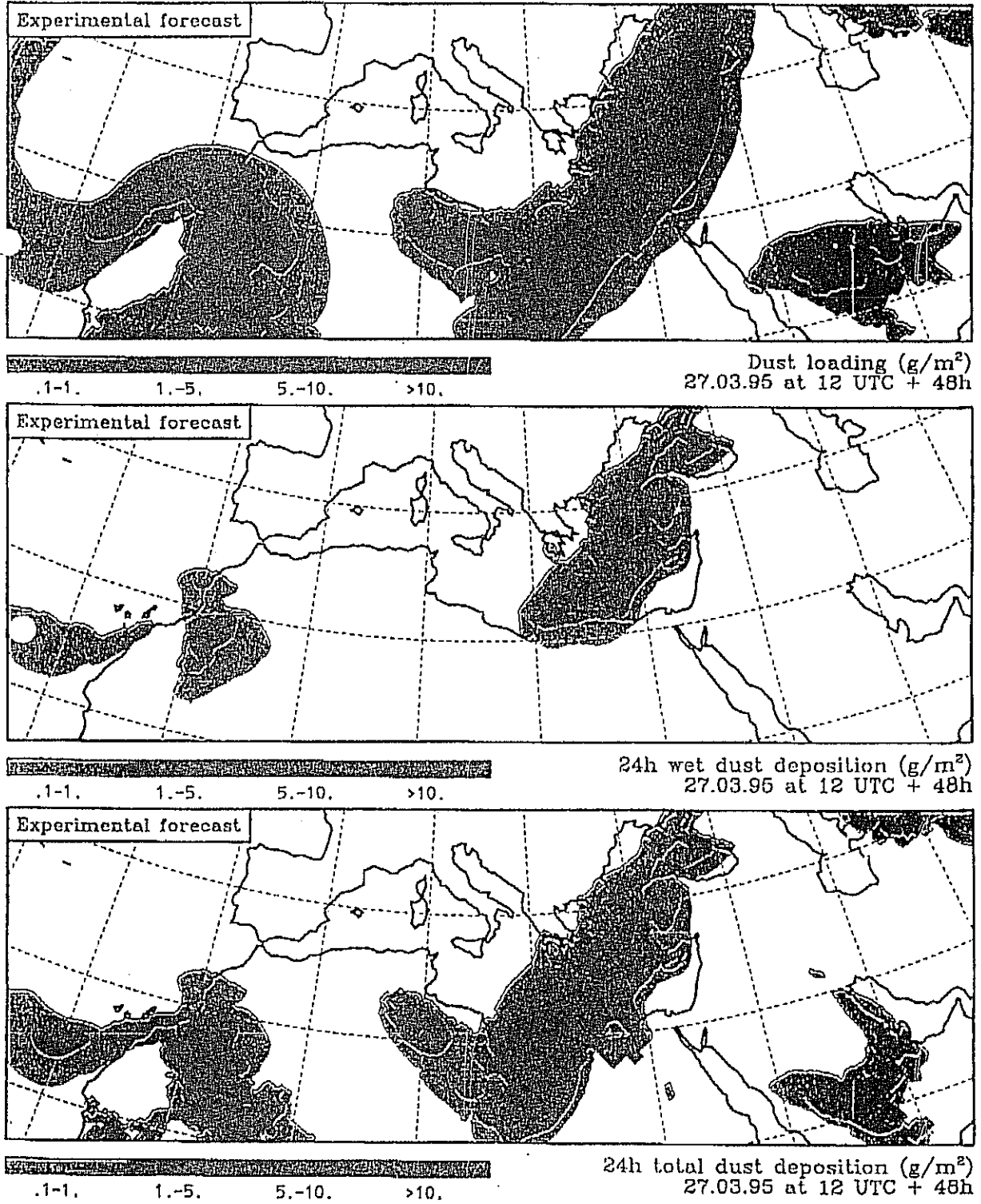
Çöl tozunun uzun menzilli taşınımını simüle etmek için ECMWF'in Mars Arşivlerini kullanarak run edilen ETA Step Mountain koordinat modeli de uydu görüntüsünü destekleyici sonuçlar sergilemektedir 27 Mart 1995 tarihinde Kuzey Orta ve Batı Afrika'dan kaynaklanarak Doğu Akdeniz ve Karadeniz üzerine yaş ve Toplam (yaş+kuru) çökeltme yolu ile taşınan mineral toz yükü (g/m^2) dağılımı ŞEKİL 6a, 6b ve 6c'de verilmiştir. 27 Mart 1995 12 UTC'den itibaren 24 saat içinde çöl tozu, Orta Akdeniz üzerine ulaşmış (ŞEKİL 6a) bu dönemde yaş çökeltme gerçekleşmemiştir. 48 saat içinde ise toz bulutu tüm Doğu Akdeniz ve Karadeniz bölgesini kaplamış, ek olarak aynı bölgeler üzerinde yaş çökeltme meydana gelmiştir (ŞEKİL 6b). Toz bulutu 72 saat içerisinde daha da yayılarak ilerlemiş, yaş ve kuru çökeltme süreçlerinden geçmiştir (ŞEKİL 6c).

Model sonuçlarına göre mineral tozun yayıldığı esnada çökelmeye uğradığı alanlar ile belirli bir zaman farkı ile (8-10 gün) HRPT uydu merkezinden elde edilen parlak alanların (ŞEKİL 7a, 7b, 7c) aynı oluşu oldukça dikkat çekicidir.



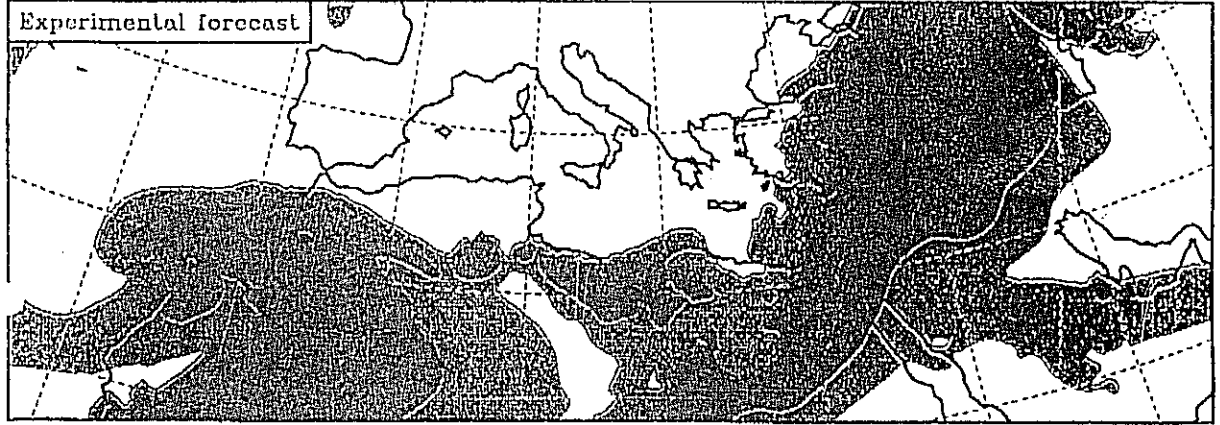
ŞEKİL 6a: 27 Mart 1995 12 UTC'den itibaren 24 saat içinde atmosferde mineral toz yükü dağılımını gösteren ETA Step Mountain Koordinat Model sonuçları (Ortadaki şekilde yağ çökmenin olmadığı görülmektedir).

ICSC – World Laboratory
Mediterranean Research Centre, Erice

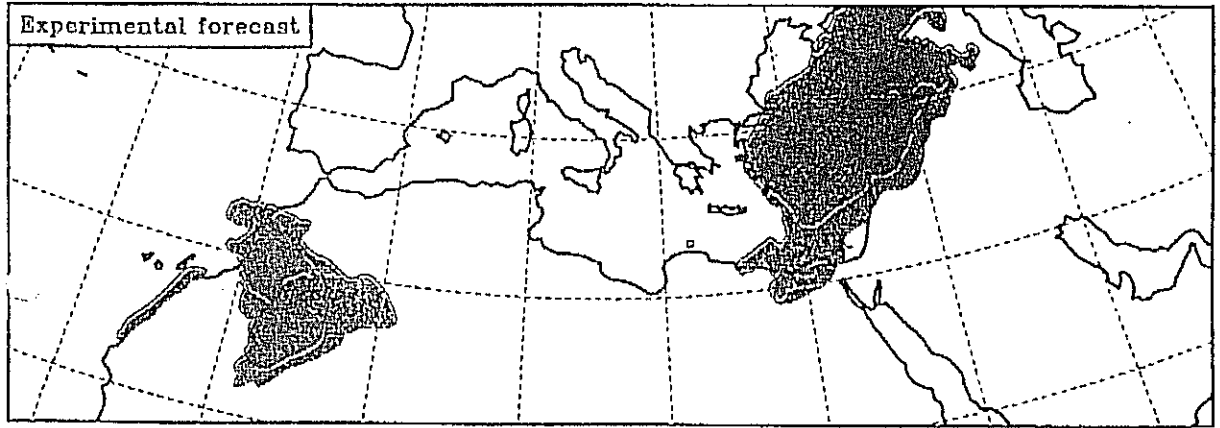


ŞEKİL 6b: 27 Mart 1995 12 UTC'den itibaren 48 saat içinde atmosferde mineral toz yükü dağılımını gösteren ETA Step Mountain Koordinat Model sonuçları.

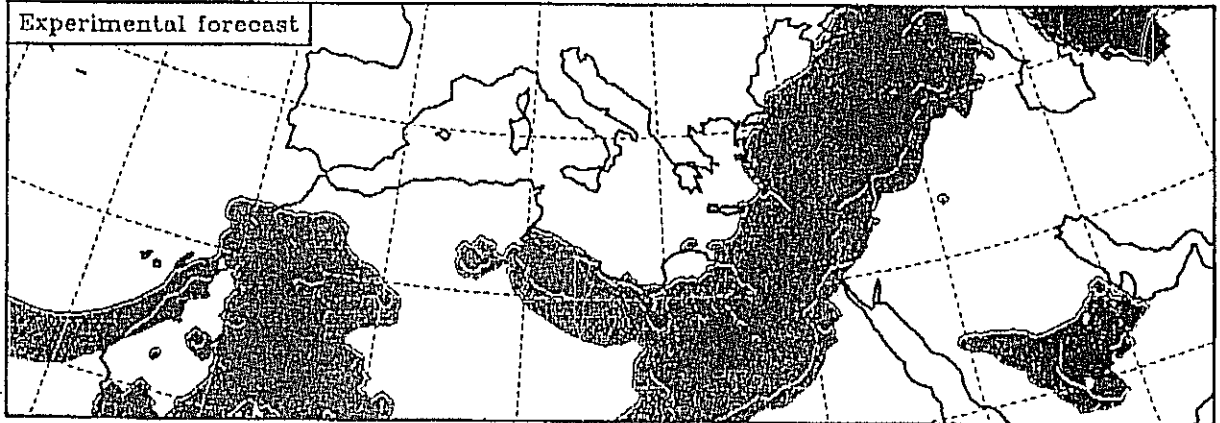
ICSC – World Laboratory
Mediterranean Research Centre, Erice



Dust loading (g/m^2)
27.03.95 at 12 UTC + 72h



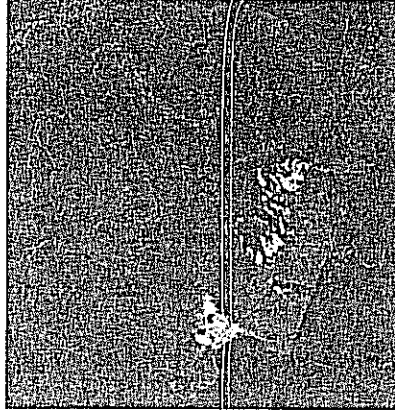
24h wet dust deposition (g/m^2)
27.03.95 at 12 UTC + 72h



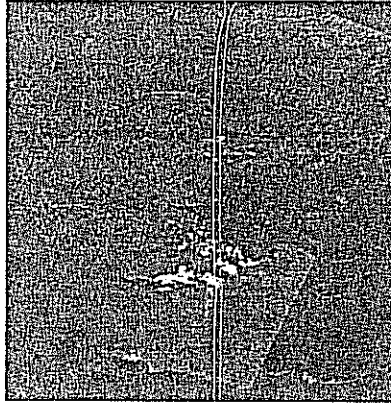
24h total dust deposition (g/m^2)
27.03.95 at 12 UTC + 72h

ŞEKİL 6c: 27 Mart 1995 12 UTC'den itibaren 72 saat içinde atmosferde mineral toz yükü dağılımını gösteren ETA Step Mountain Koordinat Model sonuçları.

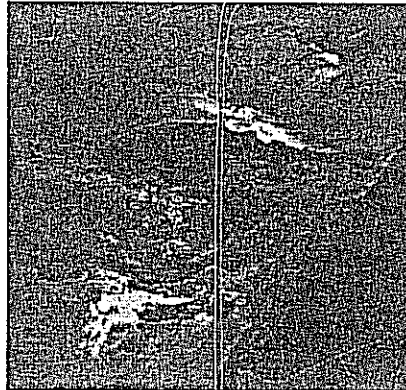
Mineral toz bulutunun Doğu Akdeniz'e taşınmasının hemen akabinde meydana gelen parlak alanlara ait uydu görüntüleri ise sırası ile ŞEKİL 7a, 7b ve 7c'de, verilmiştir.



ŞEKİL 7a: 4 Nisan 1995 NOAA-12 Ch-1 - Ege Denizi ve Akdeniz'in Tunus kıyılarında gözlenen parlak alanlar.

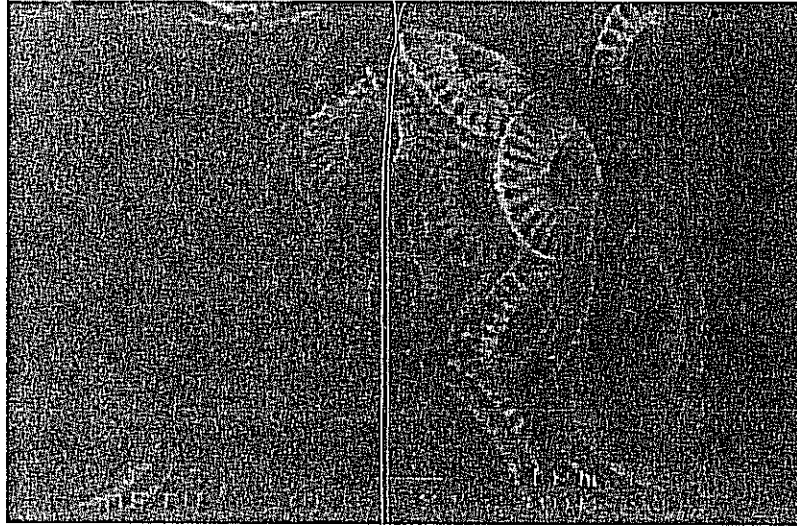


ŞEKİL 7b: 5 Nisan 1995 NOAA-12 Ch-1 - Girit ve Rodos Adaları açıklarında gözlenen parlak alanlar

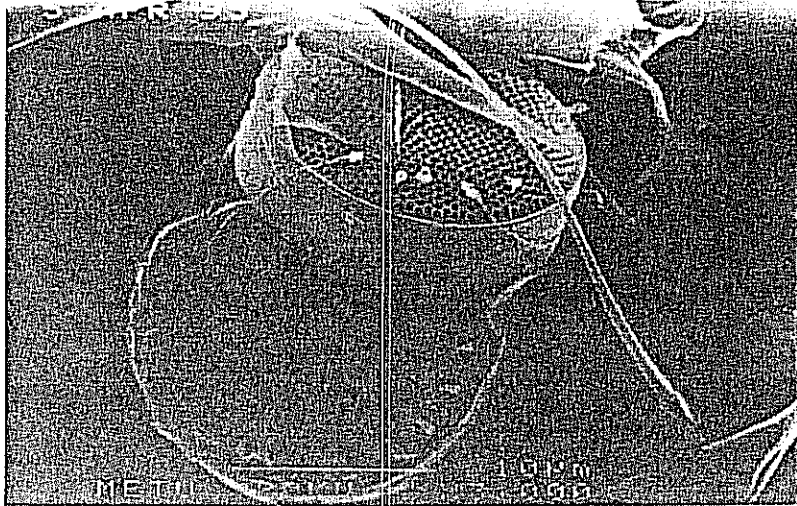


ŞEKİL 7c: 6 Nisan 1995 NOAA-12 Ch-1 - Kıbrıs Adası ile Orta ve Doğu Karadeniz kıyılarında gözlenen parlak alanlar.

6 Nisan 1995 tarihinde uydu merkezinden elde edilen görüntüler üzerine Levantine Baseninin Taşucu açıklarından (35°-36°N 32°-33°E koordinatlarından) su örnekleri toplanmış ve örnekler elektron mikroskop ile (SEM-Scanning Electron Microscope) incelenmiştir. Bu incelemelerde parlak alanlarda baskın fitoplankton türlerinin coccolithophore grubundan *Emiliana. huxleyi* (ŞEKİL 8a) ile diatomlardan *Thalassiosira aestivalis*'e (ŞEKİL 8b) ait olduğu ortaya çıkmıştır.



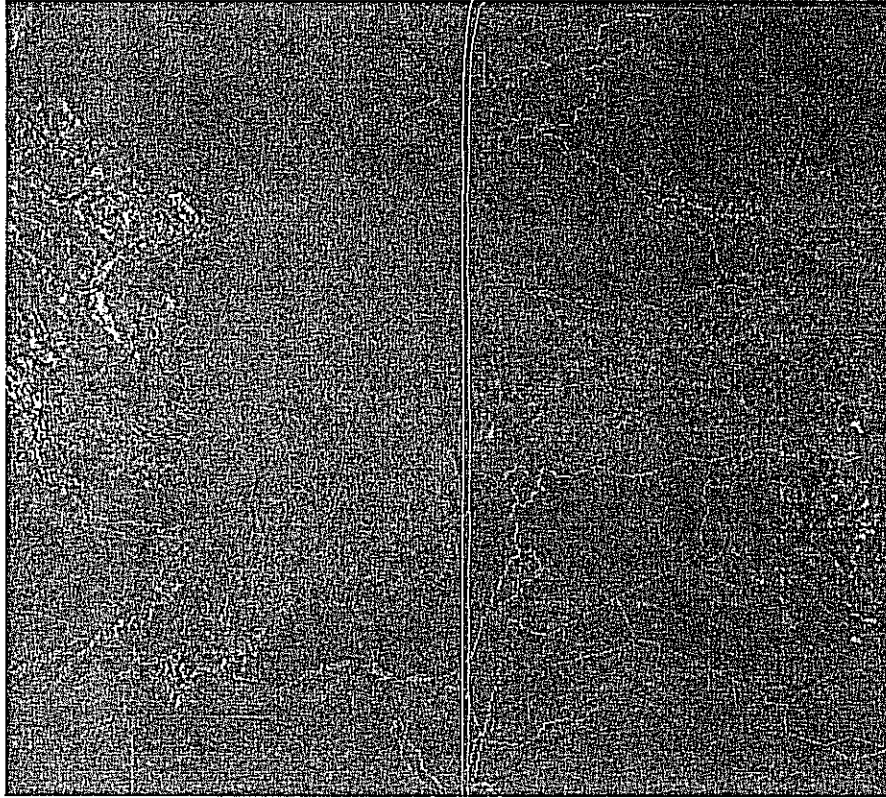
ŞEKİL 8a: Coccolithophore grubundan *Emiliana huxleyi*'ye ait SEM görüntüsü



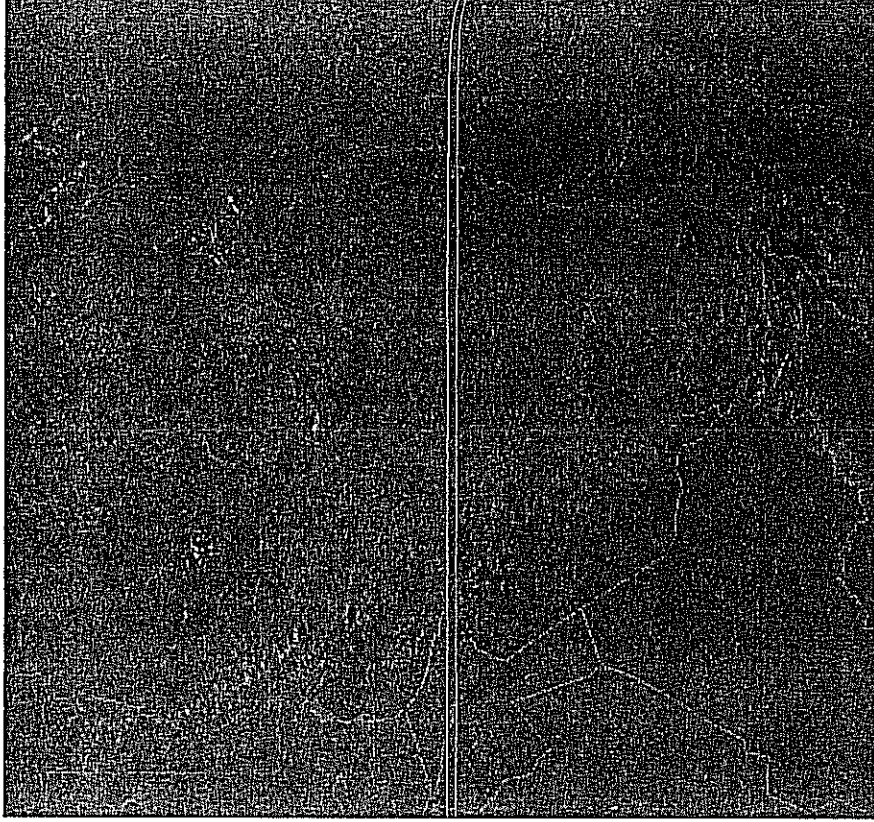
ŞEKİL 8b: Diatomlardan *Thalassiosira aestivalis*'e ait SEM görüntüsü.

Uydu merkezinden iki yıl üstüste benzeri olayların gözlenmesi üzerine yağ/kuru örnekleme düzeneği ile yağmur suyu örnekleri toplanarak bu örneklerde Fe(II) analizleri yapılmıştır. Analizlere 1996 yılı Şubat ayında başlanmış olup çalışmalar halen sürdürülmektedir. Analiz yöntemi Moss ve Mellon, 1942 tarafından geliştirilen spektrofotometrik 2,2'-Bipyridine yönteminin biraz modifiye edilmiş şeklidir. Fe(II) ile indirgenebilir Fe(III) analizlerine ait sonuçlar 1995 yılı Nihai raporunda ayrıntılı bir şekilde sunulmuştur. Bu sonuçlara göre Sahra çölünden kaynaklanan hava kütlelerine maruz kalmış olan yağmur suyu örneklerinin açık sarı reklı partiküller içerdiği ve yüksek pH değerlerine (6.6-7.4) sahip olduğu gözlenmiş ve bu örneklerde nispeten yüksek derişimlerde Fe(II) ölçülmüştür (0.13-0.42 μM)

Sahra çölünden bir diğer toz taşınımı 28-29 Mart 1996 tarihinde gerçekleşmiş ve önceki bölümlerde verilen örneklerde olduğu gibi toz taşınımını izleyen günlerde uydu merkezinden yine parlak alanlar içeren görüntüler elde edilmiştir.



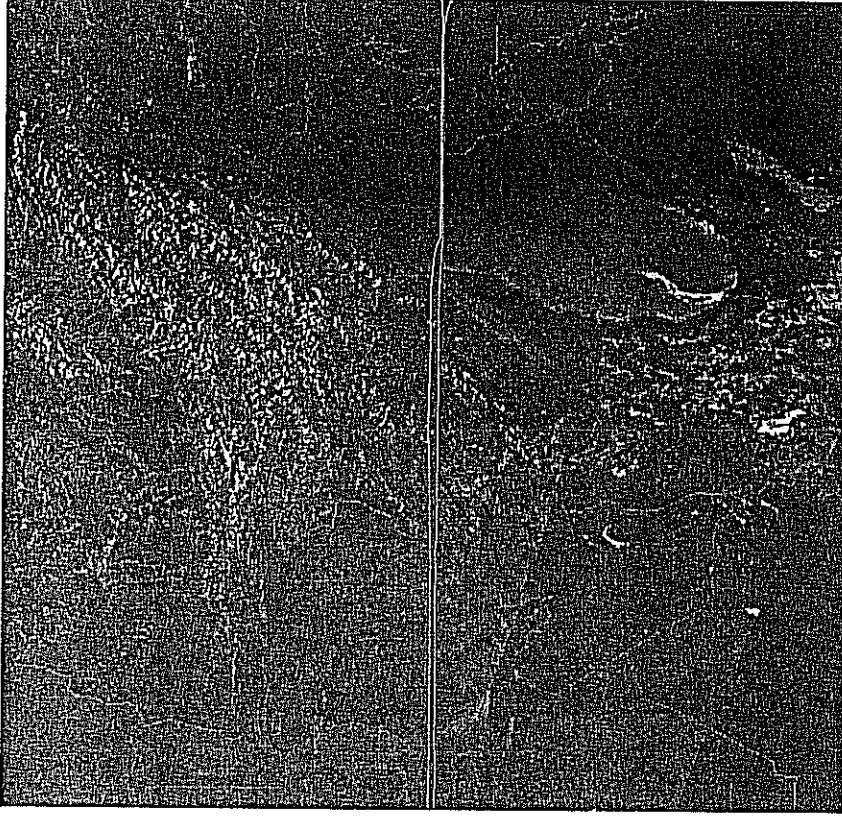
ŞEKİL 9: 28 Mart 1996 NOAA-12 Ch-2 - Sahra çölünden kaynaklanan toz bulutunu gösteren uydu görüntüsü



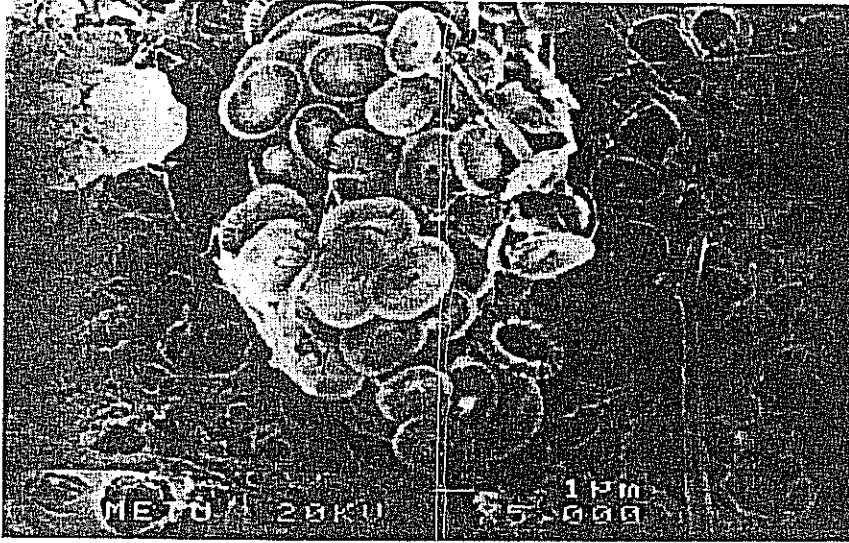
ŞEKİL 10: 29 Mart 1996 NOAA-12 Ch-1 - Sahra çölünden kaynaklanan toz bulutunu gösteren uydu görüntüsü

ŞEKİL 9 ve ŞEKİL 10 Kuzey Afrika'dan kaynaklanan toz bulutunu gösteren uydu görüntülerine ait olup ŞEKİL 11, Doğu Karadeniz kıyılarında 5 Nisan 1996 tarihinde meydana gelen parlak alanları göstermektedir. ETA Step Mountain koordinat model sonuçlarına dayanarak yağmur olayının gerçekleşeceği önceden tahmin edilebilmesine rağmen yağmur, Erdemli istasyonunun yaklaşık 40 km kadar doğusuna yağmış bu nedenle örnekleme yapılamamıştır. Buna rağmen Erdemli kıyılarının yaklaşık 2 mil açığından alınan deniz suyu örnekleri süzülerek SEM ile incelenmiştir. Elektron mikroskobu ile yapılan incelemeler sonucunda gözlenen fitoplankton türleri aşağıda verilmiştir (Eker, E. 1996; yayınlanmamış veriler):

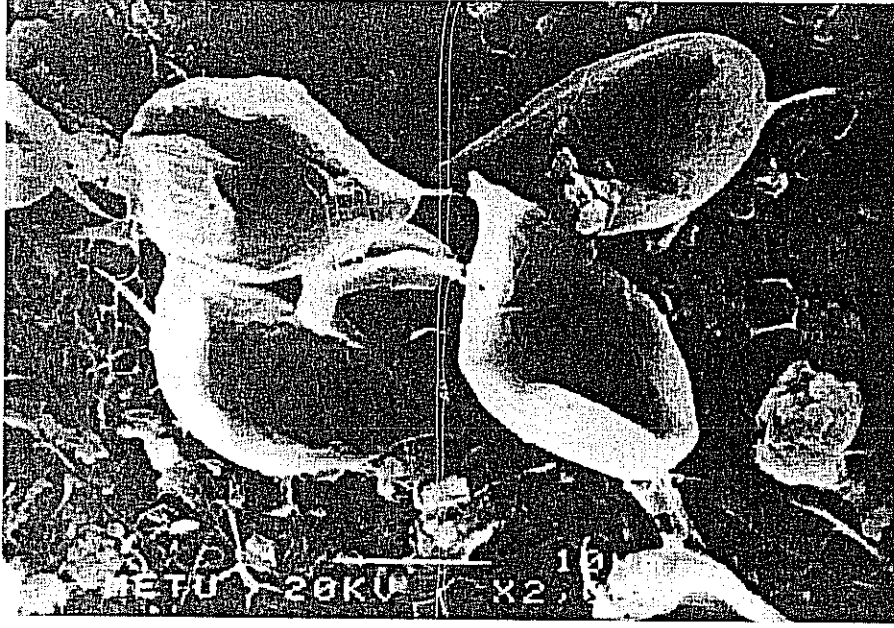
- 1-Coccolithophore grubundan *Syracosphaera pulchra* ile *Emiliana huxleyi* türüne ait olan coccosphere'ler (ŞEKİL 12a)
- 2-Dinoflagellate grubundan *Prorocentrum micans* (ŞEKİL 12b)
- 3-Toksik Dinoflagellate grubundan *Alexandrium pseudogonyaulax* (ŞEKİL 12c)



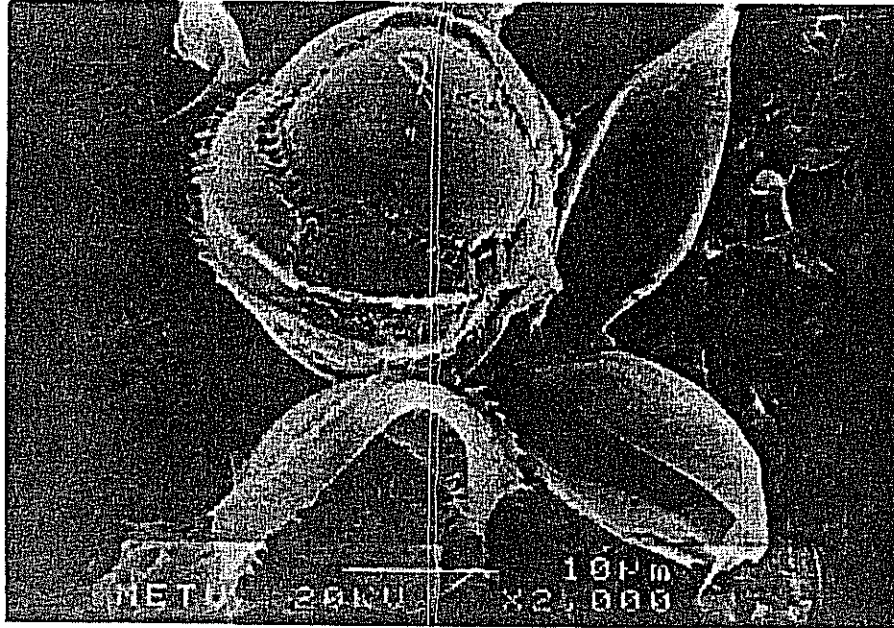
ŞEKİL 11: 5 Nisan 1996 NOAA-12 Ch-1 - Doğu Karadeniz kıyılarında gözlenen parlak alanlara ait uydu görüntüsü.



ŞEKİL 12: 5 Nisan 1996 tarihinde Erdemli kıyısının 2 mil açığından alınan deniz suyu örneklerinin SEM görüntüsü - coccolithophorid grubundan *Syracosphaera pulchra* ile *Emiliana huxleyi* türüne ait coccosphere'lerde göze çarpmaktadır.



ŞEKİL 13: 5 Nisan 1996 tarihinde Erdemli kıyısının 2 mil açığından alınan deniz suyu örnekleri SEM görüntüsü - Dinoflagellate grubundan *Prorocentrum micans*.



ŞEKİL 14: 5 Nisan 1996 tarihinde Erdemli kıyısının 2 mil açığından alınan deniz suyu örnekleri SEM görüntüsü - Toksik dinoflagellate grubundan *Alexandrium pseudogonyaulax*.

Mineral tozun çöl gibi kurak bölgelerden kaynaklanarak uzun mesafelere taşınımı global bir problem oluşturmaktadır ve Sahra ölü yerkürenin hemen hemen yarısını etkisi altında bulunduran bir kaynak konumundadır. Kuzey Atlantik Okyanusunun kutup bölgesinden tropikal Atlantik Okyanusuna kadar uzanan oldukça geniş bir bölge Sahra ölünden taşınan mineral tozun etkisi altındadır. Yukarıdaki bölümlerde detayı ile verilen gözlemlerimize dayanarak ulaştığımız sonuç aşağıdaki paragrafta özet olarak sunulmuştur:

Alümino silikat yapısındaki mineral toz, özellikle Sahra ölünden ve yüksek derişimlerde sporadik olaylar şeklinde taşınmaktadır. Tozun yüksek makro ve mikro besin tuzları içeriği, yağ çökelme esnasında biyolojik olarak kullanıma hazır demir türü olan Fe(II) deniz yüzeyine sağlıyor olması ve aynı zamanda içerdiği yüksek kalsit'in deniz yüzeyinde ek bir çözünmüş inorganik karbon kaynağı oluşturması nedeni ile red tide, coccolithophorid ve diatom gibi fitoplankton patlamalarına neden olması kuvvetli bir olasılıktır. Fitoplankton patlamalarının deniz yüzeyinde yama şeklinde bir dağılım göstermesi de sinoptik ölçek alçak basınç sistemlerine eşlik eden toz fırtınalarının hareket etme özelliğine bağlı olarak patlamaların, ancak tozun deniz yüzeyinde çökeldiği alanlar içinde sınırlı kalabileceği şeklinde açıklanabilir. Fitoplankton patlamalarının genelde Kuzey Afrika'dan kaynaklanan siklonik hava kütlelerinin neden olduğu şiddetli yağmur olaylarından sonra gözlenmesi ise ileri sürdüğümüz hipotezi destekler niteliktedir.

KAYNAKLAR

- Ackleson, S. G. and Holligan, P. M. (1989). AVHRR observations of a Gulf of Maine coccolithophore bloom. **Photogrammetric Engineering and Remote Sensing**, 55, 473-474.

- Alpert, P., Neeman, B. U. and Shay-El, Y. (1990a). Climatological analysis of Mediterranean cyclones using ECMWF data. **Tellus**, 42A, 65-77.

- Anderson, M. A. and Morel, F. M. M. (1982). The influence of aqueous iron chemistry on the uptake of iron by coastal diatom *Thalassiosira weissflogii*. **Limnol. Oceanogr.** 27, 789-813.

- Ayers, G. P. Ivey, J. P. and Gillett, R. W. (1991). Coherence between seasonal cycles of dimethyl sulphide, methanosulphonate and sulphate in marine air. **Nature**, 349, 404-406.

- Balch, W. M., Holligan, P. M., Ackleson, S. G. and J Vos, K. (1991). Biological and optical properties of mesoscale coccolithophore blooms in the Gulf of Maine. **Limnol. Oceanogr.**, 36(4), 629-643.

- Balch, W. M., Holligan, P. M. and Kilpatrick, K. A. (1992). Calcification, photosynthesis and growth of the bloom-forming coccolithophore, *Emiliana huxleyi*. **Continental Shelf Research**, 12, 1353-1374.

- Behra, P. and Sigg, L. (1990). Evidence for redox cycling of iron in atmospheric water droplets. **Nature**, 344, 419-421.

- Bergametti, G., Dutot, A. L., Buat-Menard, P., Losno, R. and Remoudaki, E. (1989a). Seasonal variability of the elemental composition of atmospheric aerosol particles over the northwestern Mediterranean. **Tellus**, 41B, 353-361.

- Bergametti, G., Gomes, L., Remoudaki, E., Desbois, M., Martin, D., Buat-Menard, P. (1989b). Present transport and deposition patterns of African dusts to the northwestern Mediterranean. In: Paleoclimatology and Paleometeorology: Modern and Past Patterns of Global Atmospheric Transport, M. Leinen and M. Sarnthein (eds), Kluwer Academic Publisher, 227-252.

- Bergametti, G., Remoudaki, E., Losno, R., Steiner, E., Chatenet, B. and Buat-Menard, P. (1992). Source, transport and deposition of atmospheric phosphorus over the northwestern Mediterranean. **Journal of Atmospheric Chemistry**, 14, 501-513.

- Blank, M., Leinen, M. and Prospero, J. M. (1985). Major Asian aeolian inputs indicated by the mineralogy of aerosols and sediments in the western north Pacific. **Nature**, 314, 84-86.

- Bruland, K. W., Donat, J. R. and Hutchins, D. A., (1991). Interactive influences of bioactive trace metals on biological production in oceanic waters. **Limnol. Oceanogr.**, 36(8), 1555-1577.

- Charlson, R. J., Longner, J. and Rodhe, H. (1990). Sulphate aerosol and climate. **Nature**, 348, 22.

- Charlson, R. J., Longner, J., Rodhe, H., Leavy, C. B. and Warren, S. G. (1991). Perturbation of the Northern hemisphere radiative balance by backscattering from anthropogenic sulphate aerosols. **Tellus**, 43AB, 152.

- Charlson, R. J., Schwartz, S. E., Hales, J. M., Cess, R. D. Cookley, J. A., Hansen, J. E. and Hoffman, D. J. (1992). Climate forcing by anthropogenic aerosols. **Science**, 255, 423-430.

- Chester, R., Baxter, G. G., Behairy, A. K. A., Connor, K., Cross, D., Elderfield, H. and Padgham, R. C. (1977). Soil-sized aeolian dusts from the lower troposphere of the eastern Mediterranean Sea. **Marine Geology**, 24, 201-217.

- Chester, R., Saydam, A. C. and Sharples, E. J. (1981). An approach to the assessment of local trace metal pollution in the Mediterranean atmosphere. **Marine Pollution Bulletin**, 12, 426-431.

- Chester, R., Berry, A. S. and Murphy, K. J. T. (1991). The distributions of particulate atmospheric trace metals and mineral aerosols over the Indian Ocean. **Marine Chemistry**, 34, 261-290.

- Chester, R., Nimmo, M., Alarcon, M., Saydam, C., Murphy, K. J. T., Sanders, G. S. and Corcoran, P. (1993). Defining the chemical character of aerosols from the atmosphere of the Mediterranean Sea and surrounding regions. **Oceanologica Acta**, 16, 231-246.

- Coale, K. H., Johnson, K. S., Fitzwater, S. E., Gordon, R. M., Tanner, S., Chavez, F. P., Ferioli, L., Sakamoto, C., Rogers, P., Millero, F., Steinberg, P., Nightingale, P., Cooper, D., Cochlan, W. P., Landry, M. R., Constantinou, J., Rollwagen, G., Trasvina, A. and Kudela, R. (1996). A massive phytoplankton bloom induced by an ecosystem-scale iron fertilization experiment in the equatorial Pacific Ocean. **Nature**, 383, 495-501.

- Correggiari, A., Guerzoni, S., Lenaz, R., Quarantotto, C. and Rampazzo, G. (1989). Dust deposition in the central Mediterranean (Tyrrhenian and Adriatic Seas): Relationships with marine sediments and riverine input. **Terra Nova**, 1, 549-558.

- Davies, T. D., Tranter, M., Jickells, T. D., Abrahams, P. W., Landsberger, S., Jarvis, K. and Pierce, C. E. (1992). Heavily-contaminated snowfalls in the remote Scottish highlands: A consequence of regional scale mixing and transport. **Atmospheric Environment**, 26, 95-112.

- Dayan, U. (1986). Climatology of back trajectories from Israel based on synoptic analysis. **Journal of Climate and Applied Meteorology**. 25, 591-595.

- Dayan, U., Heffter, J., Miller, J. and Gutman, G. (1991). Dust intrusion events into the Mediterranean basin. **Journal of Applied Meteorology**, 30, 8, 1185-1199.

- De Angelis, M., Barkov, N. I. and Petrov, V. N. (1987). Aerosol concentrations over the last climatic cycle (160 kyr) from an Antarctic ice core. **Nature**, 325, 318-321.

- Donaghay, P. L., Liss, P. S., Duce, R. A., Kester, D. R., Hanson, A. K., Villareal, T., Tindale, N. W. and Gifford, (1991). The role of episodic atmospheric nutrient inputs in the chemical and biological dynamics of oceanic ecosystems. **Oceanography**, 4, 2, 62-70.

- Duce, R. A. (1986). The impact of atmospheric nitrogen, phosphorus and iron species on marine biological productivity. p.497-529. P. Buat-Menard (ed.), In: The role of air-sea exchange in geochemical cycling. Reidel.

- Dulac, F., Tanre, D., Bergametti, G., Buat-Menard, P., Desbois, M. and Sutton, D. (1992). Assessment of the African airborne dust mass over the western Mediterranean Sea using meteosat data. **Journal of Geophysical Research**, 97(D2), 2489-2506.

- Dymond, J. and Lyle, M. (1985). Flux comparisons between sediment and sediment traps in the eastern tropical Pacific: Implications for atmospheric CO₂ concentrations during the Pleistocene. **Limnol. And Oceanogr.**, 30, 699-712.

- GESAMP (Joint Group of Experts on the Scientific Aspects of Marine Pollution) (1985). Atmospheric Transport of Contaminants into the Mediterranean Region. Reports and Studies, No.38, pp.111.

- Falconer, R. E. and Falconer, P. D. (1980). Determination of cloud water acidity at a mountain observatory in the Adirondack Mountains of New York State. **J. Geophys. Res.** 85, 7465-7470.

- Faust, B. C. and Hoffmann, M. R. (1986). Photoinduced reductive dissolution of hematite by bisulfite. **Environ. Sci. Technol.**, 20, 943-948.

- Faust, B. C. and Hoigne, J. (1990). Photolysis of Fe(III)- hydroxy complexes as sources of OH radicals in cloud, fog and rain. **Atmos. Environ.**, 24A:79-89.

- Faust, B. C. and Zepp, R. G., (1993). Photochemistry of aqueous Fe(III)- polycarboxylate complexes; roles in the chemistry of atmospheric and surface waters. **Environ. Sci. Technol.**, 27: 2517-2552.

- Franzen, L. G., Hjelmroos, M., Kallberg, P., Brorstrom-Lunden, E., Juntto, S. and Savolainen, A. L. (1994). The "Yellow-Snow" episode of northern Fennoscandia, March 1991-A case study of long-distance transport of soil, pollen and stable organic compounds. **Atmospheric Environment**, 28, 3587-3604.

- Frogner, T. (1990). The effect of acid deposition on cation fluxes in artificially acidified catchments in western Norway. **Geochim. Cosmochim. Acta.** 54, 769-780.

- Ganor, E. and Mamane, Y. (1982). Transport of Saharan dust across the eastern Mediterranean. **Atmospheric Environment**, 16, 3, 581-587.

- Ganor, E. (1994). The frequency of Saharan dust episodes over Tel Aviv, Israel. **Atmospheric Environment**, 28, 2867-2871.

- Gilman, C. and Garrett, C. (1994). Heat flux parameterizations for the Mediterranean Sea: The role of atmospheric aerosols and constraints from the water budget. **Journal of Geophysical Research**, 99(C3), 5119-5134.

- Graham, W. F. and Duce, R. (1979). Atmospheric pathways of the phosphorus cycle. **Geochimica et Cosmochimica Acta**, 43, 1195-1208.

- Guerzoni, S., Cesari, G., Lenaz, R. and Cruciani, L. (1992). A new sampling station at the coastal site of Capo Carbonara (Sardinia, Central Mediterranean): preliminary data and technical proposals. In: Airborne pollution of the Mediterranean Sea. MAP Tech. Rep. Series, 64, 33-40.

- Guieu, C., Martin, J. M., Thomas, A. J. and Elbaz-Poulichet, F. (1991a). Atmospheric versus river inputs of metals to the Gulf of Lions. Total concentrations, partitioning and fluxes. **Marine Pollution Bulletin**, 22, 176-183.

- Hansen, L. D., Silberman, D., Fisher, G. L. and Eatough, D. J. (1984). Chemical speciation of elements in stack-collected, respirable size coal fly ash. **Environ. Sci. Technol.**, 18, 181-186.8

- Hoffmann, M. R. (1990). Heterogeneous photocatalysis on the surface of metal oxides, p. 51-55. In: Woods Hole Oceanogr. Inst. Tech. Rep. WHOI-90-09.

- Holligan, P. M., Viollier, M., Harbour, D. S., Camus, P. and Champagne-Philippe, M. (1983). Satellite and ship studies of coccolithophore production along a continental shelf edge. **Nature**, 304, 339-342.

- Holligan, P. M., Aarup, T. and Groom, S. B. (1989). The North Sea: satellite colour atlas. **Cont. Shelf Res.**, 9:667-765.
- Johnson, K. S., Coale, K. H., Elrod, V. A. and Tindale, N. W. (1994). Iron photochemistry in seawater from the Equatorial Pacific. **Marine Chemistry**, 46, 319-334.

- Jouzel, J., Lorius, C., Petit, J. R., Genthon, C., Barkov, N. I., Kotlyakov, V. M. and Petrov, V. M. (1987). Vostok ice core: a continuous isotope temperature record over the last climatic cycle (160 kyr). **Nature**, 329, 403-408.

- Kallberg, P. (1984). Air parcel trajectories from analyzed or forecast wind fields. Workshop on simplified models for short-range forecasting on the mesoscale. SMHI R&D notes no.37. The Swedish Meteorological and Hydrological Institute.

- Kendall, L. C., Steward, R. G., Betzer, P. R., Johnson, D. L. and Prospero, J. M. (1986). Dynamics and composition of particles from an aeolian input event to the Sargasso Sea. **J. Geophys. Res.**, 91, 1055-1066.

- Kiehl, J. T. and Briegleb, B. P. (1993). The relative role of sulfate aerosols and greenhouse gases in climate forcing. **Science**, 260, 311-314.

- Kremling, K. and Streu, P. (1993). Saharan dust influenced trace element fluxes in deep North Atlantic subtropical waters. **Deep-Sea Res.** 40, 1155-1168.
- Krom, M. D., Kress, N. and Brenner, S. (1991). Phosphorus limitation of primary productivity in the Eastern Mediterranean. **Limnol. Oceanogr.**, 36, 424-432.
- Kubilay, N., Yemenicioğlu, S. and Saydam, C. (1994). Trace metal characterisation of airborne particles from the northeastern Mediterranean. **Fresenius Envir. Bull.** 3, 444-448.
- Kubilay, N., Yemenicioğlu, S. and Saydam, C. (1995). Airborne material collections and their chemical composition over the Black Sea. **Marine Pollution Bulletin**, 30, 475-483.
- Kubilay, N. (1996). The composition of atmospheric aerosol over the eastern Mediterranean; The coupling of geochemical and meteorological parameters. Ph.D. Dissertation, 219 pp, IMS-METU, Turkey.
- Kubilay, N., Saydam, C., Dobricic, S., Nickovic, S. and Dulac, F. (1997). A study of the transport and deposition of mineral aerosol onto the eastern Mediterranean. Basımda.
- Legrand, M., Feniet-Saigne, C., Saltzman, E. S., Germain, C., Barkov, N. I. and Petrov, V. N. (1991). Ice core record of oceanic emissions of dimethylsulphide during the last climate cycle. **Nature**, 350, 144-146.
- Levin, Z. (1993). Potential effects of global warming on the microphysics of clouds and rain in the Middle East. In: Proceedings of International Workshop on Regional Implications of Future Climate Change (edited by Graber, M.,

Cohen, A. and Magaritz, M.), pp.229-239. Weizmann Institute of Science, Rehovot Israel, April 28-May 2, 1991.

- Levy, H. et al., (1988). The long-range transport of sulfur and nitrogen compounds. In The Long Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances (ed. A. H. Knap) NATO ASI series c. 297. pp. 231-257. Kluwer.
- Losno, R., Bergametti, G., Carlier, P. and Mouvier, G. (1991). Major ions in marine rainwater with attention to sources of alkaline and acidic species. **Atmospheric Environment**, 25A, 763-770.
- Loye-Pilot, M. D., Martin, J. M. and Morelli, K. (1986). Saharan dust: Influence on the rain acidity and significance for atmospheric input to the Mediterranean, **Nature**, 321, 427-428.
- Loye-Pilot, M. D., Martin, J. M. and Morelli, J. (1989). Atmospheric input of particulate matter and inorganic nitrogen to the North-Western Mediterranean. In: Water Pollution Research Reports, 13, Martin, J. M. and Barth, H. (eds.), pp. 368-376. EROS 2000, First Workshop on the North-West Mediterranean Sea. Commission of the European Communities, Brussels.
- Mamane, Y., Dayan, U. and Miller, J. M. (1987). Contribution of alkaline and acidic sources to precipitation in Israel. **Sci. Total Environ.**, 61, 15-22.
- Maranon, E., Fernandez, E., Harris, R. P. and Harbour, D. S. (1996). Effects of the diatom - *Emiliana huxleyi* succession on photosynthesis, calcification and carbon metabolism by size-fractionated phytoplankton. **Hydrobiologia**, 317, 189-199.

- Martin, D., Mithieux, C. and Strauss, B. (1987). On the use of the synoptic vertical wind component in a transport trajectory model. **Atmospheric Environment**, 21, 45-52.

- Martin, J. H. and Fitzwater, S. E. (1988). Iron deficiency limits phytoplankton growth in the northeast Pacific subarctic. **Nature**, 331, 341-343.

- Martin, J. H. and Gordon, R. M. (1988). Northeast Pacific iron distributions in relation to phytoplankton productivity. **Deep-Sea Res.** 35, 177-196.

- Martin, J. H., Gordon, R. M., Fitzwater, S. E. and Broenkow, W. W. (1989). VERTEX: Phytoplankton/iron studies in the Gulf of Alaska. **Deep-Sea Res.** 36, 649-680.

- Martin, J. H., Gordon, R. M. and Fitzwater, S. E., (1990). Iron in Antarctic waters. **Nature**, 345, 156-158.

- Martin, J. M., Elbaz-Poulichet, F., Guieu, C., Loye-Pilot, M. D. and Han, G. (1989). River versus atmospheric input of material to the Mediterranean Sea: An overview. **Marine Chemistry**, 28, 159-182.

- Martin, D., Bergametti, G. and Strauss, B. (1990). On the use of the synoptic vertical velocity in trajectory model: Validation by geochemical tracers. **Atmospheric Environment**, 24A, 8, 2059-2069.

- Martin, L. R., Hill, M. W., Tai, A. F. and Good, T. W. (1991). The iron catalyzed oxidation of sulfur (IV) in aqueous solution: Differing effects of organics at high and low pH. **J. Geophys. Res.**, 96, 3085-3097.

- Mayewski, P. A., Meeker, L. D., Whitlow, S., Twickler, M. S., Morrison, M. C., Alley, R. B., Bloomfield, P. and Taylor, K. (1993). The atmosphere during the younger dryas. **Science**, 261, 195-197.

- Merrill, J. T. (1985a). Atmospheric pathways to the oceans. In the Role of Air-Sea Exchange in Geochemical Cycling (edited by Buat-Menard P.) NATO-ASI series, D. Reidel Publishing Company, 549 pp.

- Mesinger, F., Janjic, Z. I., Nickovic, S., Gavrillov, D. and Deaven, D. G. (1988). The step-mountain coordinate: model description and performance for cases of Alpine lee cyclogenesis and for a case of Appalachian redevelopment. **Mon. Wea. Rev.**, 116, 1493-1518.

- Miller, J. M. and Harris, J. M. (1985). The flow climatology to Bermuda and its implications for long-range transport. **Atmospheric Environment**, 19, 409-414.

- Morales, C. (1979). Saharan dust-mobilization, transport, deposition. John Wiley, New York.

- Mosello, R., Calderoni, A. and Tartari, G. A. (1989). PH related variations in trace metal concentrations in lake Orta (Italy). **Sci. Total Environ.**, 87/88, 255-268.

- Moss, M. L. and Mellon, M. G. (1942). Colorimetric determination of iron with 2,2'-bipyridyl and with 2,2,2-terpyridyl. **Ind. Eng. Chemistry, Anal. Ed.**, 14, 862.

- Nickovic, S. and Dobricic, S. (1996). A model for long-range transport of desert dust. **Mon. Wae. Rev.** (in press).

- Nielsen, M. V. (1995). Photosynthetic characteristic of the coccolithophorid *Emiliana huxleyi* (Prymnesiophyceae) exposed to elevated concentrations of dissolved inorganic carbon. **Journal of Phycology**, 31, 715-719.

- O'Sullivan, D., Hanson, A. K., Miller, W. L. and Kester, D. R. (1991). Measurement of Fe(II) in surface water of the equatorial Pacific, **Limnol. Oceanogr.**, 36(8), 1727-1741.

- Paaesche, E. (1964). A tracer study of the inorganic carbon uptake during coccolith formation and photosynthesis in the coccolithophorid *Coccolithus huxleyi*. **Physiologia Plantarum Supplementum III**, pp, 1-82.

- Prospero, J. M. (1981). Eolian transport to the world oceans, in The Sea, v.7, edited by C. Emiliani, pp.801-874, Wiley, New York, N. Y.

- Prospero, J. M. and Nees, R. T. (1987). Deposition rate of particulate and dissolved Aluminum derived from Saharan dust in precipitation at Miami, Florida. **J. Geophys. Res.**, 92, 14723-14731.

- Prospero, J. M. (1990). Mineral aerosol transport to the North Atlantic and North Pacific: The impact of African and Asian sources. In: The Long-Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances (edited by Knap, A. H.), Kluwer Academic Publishers, Netherlands, pp. 59-86.

- Quetel, C. R., Remoudaki, E., Davies, J. E., Miquel, J. C., Fowler, S. W., Lambert, C. E., Bergametti, G. and Menard, P. B. (1993). Impact of atmospheric deposition on particulate iron flux and distribution in North-Western Mediterranean waters. **Deep-Sea Research**, 40, 989-1002.

- Reiff, J., Forbes, G. S., Spiexma, F. Th. M. and Reynders, J. J. (1986). African dust reaching northwestern Europe: A case study to verify trajectory calculations, *J. Clim. App. Met.*, 25, 1543-1567.

- Saigne, C. and Legrand, M. (1987). Measurement of methane sulphonic acid in Antarctic ice. *Nature*, 330, 240-242.

- Sarmiento, J. L., Toggweiler, J. R. and Najjar, R. (1988). Ocean carbon-cycle dynamics and atmospheric pCO₂. *Philosophical Transactions of the Royal Society London*, 325, 3-21.

- Savoie, D. L., Prospero, J. M. and Saltzman, E. S. (1989). Non-sea-salt sulphate and nitrate in trade wind aerosols at Barbados: evidence for long-range transport. *J. Geophys. Res.*, 94, 5069-5080.

- Sulzberger, B., Suter, D., Siffert, C., Banwart, S. and Stumm, W. (1989). Dissolution of Fe(III) (hydr)oxides in natural waters; laboratory assessment on the kinetics controlled by surface coordination. *Mar. Chem.*, 28, 127-144.

- Talbot, R. W., Harris, R. C., Brawl, E. V., Gregory, G. L., Debaucher, D. I. and Beck, S. M. (1986). Distribution and geochemistry of aerosols in the tropical North Atlantic troposphere: Relationship to Saharan dust. *J. Geophys. Res.*, 91, 5173-5182.

- Takeda, S., Kamatani, A. and Kawanobe, K. (1995). Effects of nitrogen and iron enrichments on phytoplankton communities in the northwestern Indian Ocean. *Marine Chemistry*, 50, 229-241.

- Taylor, S. R. (1964). Abundance of chemical elements in the continental crust: a new table. *Geochimica et Cosmochimica Acta*, 28, 1273-1285.

- Timmermans, K. R., Stolte, W., De Baar, H. J. W. (1994). Iron mediated effects on nitrate reductase in marine phytoplankton. **Marine Biology**, 121, 389-396.
- Tomadin, L., Lenaz, R., Landuzzi, V., Mazzucotelli, A., Vanucci, R. (1984). Wind-blown dusts over the central Mediterranean. **Oceanologica Acta**, 7, 1, 13-23.
- Turner, S. M., Nightingale, P. D., Spokes, L. J., Liddicoat, M. I. and Liss, P. S. (1996). Increased dimethyl sulphide concentrations in seawater from in situ iron enrichment. **Nature**, 383, 513-516.
- TÜBİTAK , Ulusal Deniz Ölçme Araştırma Programı, Atmosferik Kirleticilerin Taşınımı ve Kaynaklarının Belirlenmesi, Proje Kod No:YDABÇAG-462/G, 1995 Yılı Nihai Raporu, ODTÜ-Deniz Bilimleri Enstitüsü.
- Uematsu, M., Duce, A. R., Prospero, J., Chen, L., Merrill, J. T. and McDonald, R. J. (1983). Transport of mineral aerosol from Asia over the North Pacific Ocean. **J. Geophys. Res.**, 88, 5343-5352.
- Uematsu, M., Duce, A. R. and Prospero, J. (1985). Deposition of atmospheric mineral particles in the North Pacific Ocean. **J. Atmos. Chem.**, 3, 123-138.
- Uematsu, M. (1987) Study of the continental material transported through the atmosphere to the ocean. **J. Oceanogr. Soc.**, Japan, 43, 395-401.
- Waite, T. D. and Morel, F. M. M. 1984a. Coulometric study of the redox dynamics of iron in seawater. **Anal Chem.**, 56, 787-792.

- Wells, M. L., Mayer, L. M. and Guillard, R. R. L. (1991). Evaluation of iron as a triggering factor for red tide blooms. **Marine Ecology Progress Series**, 69, 93-102.

- Wilson, M. F. and Henderson-Sellers, A. (1984). Land cover and soil data sets for use in general circulation climate models. **J. Climatol.**, 5, 119-143.

- Whelpdale, D. M. and Moody, J. L. (1990). Large-scale meteorological regimes and transport processes. In: The Long-Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances, (edited by Knap, A. H.), Kluwer Academic Publishers, Netherlands, 3-36.

- Whitfield, M. and Watson, A. J. (1983). The influence of biomineralization on the composition of seawater. In: Biomineralisation and biological metal accumulation, edited by P. Westbroek and E. W. de Long, D. Reidel, Dordrecht, pp. 57-72.

- Yaalon, D. H. and Ganor, E. (1973). The influence of dust on soils during the Quaternary. **Soil Science**, 116(3), 146-155.

- Zhuang, G., Yi, Z., Duce, R. A. and Brown, P. R., (1992). Link between iron and sulfur suggested by the detection of Fe(II) in remote marine aerosols. **Nature**, 355, 537-539.

- Zhu, X. R., Prospero, J. M., Millero, F. J. and Savoie, D. L., (1993). Diel variability of soluble Fe(II) and total Fe in Saharan Dust in the trade winds at Barbados. **EOS Trans. Am. Geophys. Union**, 74, 109.

TEŞEKKÜR

Ulusal Deniz Ölçüm, İzleme ve Araştırma Programı kapsamında Akdeniz atmosferindeki aerosollerin tanımlanması, izlenmesi ve deniz atmosfer ilişkisinin araştırılması ve ulusal çıkarlar doğrultusunda değerlendirilmesini sağlayacak olan bu projeyi destekleyen Türkiye Bilimsel ve Teknik Araştırma Kurumu Yer Deniz Atmosfer Bilimleri Araştırma Grubu'na (YDABÇAG) teşekkürü bir borç biliriz.

İyon analizlerini olanaklı kılan ve analizler esnasında destek ve yardımlarını esirgemeyen ODTÜ-Çevre Mühendisliği Bölümü öğretim üyelerinden Sayın Prof. Dr. Gürdal Tuncel'e teşekkür ederiz.

İÇİNDEKİLER

	sayfa
Teşekkür	ii
I. GİRİŞ	1
I.1. Deniz Atmosferindeki Aerosollerin Kaynakları	2
I.2. Aerosollerin Uzun Menzilli Taşınımı	4
I.3. Uzun Menzilli Çöl Tozu Taşınımının Önemi Ve Alıcı Ortamlara Etkisi	6
I.4. Uzun Menzilli Atmosferik Taşınımın Akdeniz Bölgesi İçin Önemi	10
I.5. Akdeniz Bölgesinin İklimi ve Meteorolojisi	11
II. DENEYSEL	15
II.1. Örnek Toplanmasında Kullanılan Yöntemler	15
II.2. Örneklerin Analizi	16
II.2.a. Eser Element Analizleri	16
II.2.b. Fe(II) ve İndirgenebilir Fe(III) Analizleri	18
II.2.c. İyon Analizleri	18
III. SONUÇLAR ve TARTIŞMA	20
III.1. Örnekleme İstasyonunu Etkileyen Hava Kütlelerinin Belirlenmesi	21
III.2. Gözlenen Eser Element Konsantrasyonları	24
III.3. Doğu Akdeniz Aerosollerine Katkısı Olan Başlıca Kaynak Türleri	40
III.4. Doğu Akdeniz'de Ölçülen Konsantrasyonların Literatür Değerleriyle Karşılaştırılması	42
III.5. Doğu Akdeniz'de Gözlenen Aerosol Kompozisyonuna Hava Kütlelerinin Sektörel Katkıları	48

III.6. Doğu Akdeniz Aerosollerinde Gözlenen Eser Elementlerin İstatistiki Metodlarla Kaynaklarının Belirlenmesi	55
III.6.a.Elementler Arasındaki Korelasyon İlişkisi	55
III.6.b. Faktör Analizi	57
III.7. Doğu Akdeniz Aerosollerindeki Eser Elementlerin Toprağa ve Denize Göre Zenginleşme Faktörleri	59
III.8. Doğu Akdeniz'e Atmosfer Yolu ile Taşıman Eser Elementlerin Katkısı	62
III.8.a. Kuru ve Yaş kelme Prosesleri	63
III.9. Doğu Akdeniz Yağmurlarında znmş Demir Konsantrasyonları	66
III.10. Doğu Akdeniz Aerosollerinde Gözlenen İyonlar	71
IV. REFERANSLAR	74

I. GİRİŞ

Yoğun endüstriyel gelişim, kıyı bölgelerindeki hızlı nüfus artışı ve çeşitli atık maddelerinin sürekli biçimde artış göstermesi tüm denizlerde olduğu gibi Akdeniz ekosistemi için de önemli bir tehlike arz etmektedir.

Kirleticilerin atmosfer yolu ile karalardan denizlere taşınmasının özellikle yarı kapalı deniz ekosistemleri üzerindeki öneminin anlaşılması ile ODTÜ Deniz Bilimleri Enstitüsü'nün yürüttüğü TÜBİTAK destekli Ulusal Deniz Ölçüm İzleme ve Araştırma Programı kapsamına 1990 yılı itibarı ile "Atmosferik Kirleticilerin Taşınımı ve Kaynakların Belirlenmesi" konulu araştırma projesi de dahil edilmiş ve halen sürdürülmektedir. Bu proje çerçevesinde ODTÜ'nün Erdemli yerleşkesindeki liman mendireğine inşa edilen atmosferik örnekleme kulesinden toplanan numunelerde inorganik elementlerin analizleri gerçekleştirilmiştir. Analizlerin sonucunda elde edilen veri seti, elementlerin atmosferik parçacıklar (aerosoller) içerisindeki konsantrasyonlarını kontrol eden meteorolojik proseslerin ışığı altında tartışılmıştır. Adı geçen çalışma, literatürde bulunan doğu Akdeniz atmosferinde yapılan çalışmalar içerisinde en uzun dönemli izleme çalışması olması açısından önem arz etmektedir. Araştırmanın önemi yalnızca uzun dönemli izleme olmakla kalmayıp doğu Akdeniz'in aerosol kompozisyonunu etkileyen meteorolojik koşulların değerlendirilmesi ve açıklanması açısından da ilk olma özelliğini taşımaktadır. Devam eden araştırmanın başlıca hedefleri aşağıda özetlenmiştir:

- Doğu Akdeniz aerosollerinin kompozisyonlarının belirlenmesi. Literatürde bulunan Akdeniz aeroselleri ile ilgili çalışmaların önemli bir bölümü bölgenin batısında gerçekleştirilmiştir (Dulac et al., 1987; Bergametti et al., 1989a; Chester et al., 1990a; 1991a). Doğu Akdeniz aerosollerini ile ilgili literatürdeki ilk veri seti Chester et al. (1981) tarafından yayınlanmış olan kısa süreli çalışmadır. Ne varki doğu Akdeniz atmosferinde bugüne kadar uzun dönemli bir izleme çalışması yapılmamıştır. Aerosoller içerisindeki elementlerin derişimlerinin ve denize çökelme akılarının zamana bağımlı olarak değişmesi beklendiği için uzun süreli izleme programları (en az iki yıl) sonunda elde edilen verilerin özellikle atmosferden denize materyal akılarının hesaplanması ve atmosferik aerosollerin kaynak bölgelerinin belirlenebilmesi açısından önemi büyüktür. Bu bağlamda Erdemli'deki istasyondan elde edilen aerosol verileri ile ODTÜ- Çevre Mühendisliği tarafından Antalya'da çalıştırılan istasyondan elde edilen yağmur suyu analizleri sonuçlarının yayınlanması ile (Kubilay et al., 1994; Kubilay and Saydam, 1995; Al-Momani et al., 1995a) literatürdeki doğu Akdeniz ile ilgili boşluk kapatılmıştır.
- Doğu Akdeniz aerosollerinin yapısını etkileyen en önemli potansiyel kaynak bölgesinin Sahra Çölünden taşınan toz olduğu literatürde açıkça gösterilmiştir (Ganor et al., 1982;

Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990; Dulac et al., 1992; Ganor, 1994). Bu çalışmanın amaçlarından bir diğride Erdemli istasyonundan elde edilen veriler ile çöl bölgelerinden uzun menzilli atmosferik taşınım ile bölgeye toz ulaştığını göstermek ve bu olayın bölgedeki biyo-jeokimyasal döngüler üzerindeki olası etkilerini belirlemektir.

• Deniz ortamındaki birincil üretimden sorumlu mikroskobik canlıların üremesini etkileyen en önemli etkenlerden biriside ortamdaki besin tuzlarının mevcudiyetidir. Aerosollerin atmosferden denize çökmesinin deniz bilimleri açısından en önemli etkisi ortamdaki mikroskobik canlılara besin tuzu sağlamasıdır (Donaghay et al., 1991). Son yıllarda gerçekleştirilen çalışmalar göstermiştir ki atmosferik taşınım ile çöl bölgelerindeki tozların denizlerin üzerine taşınması ve çökmesi bu ortamlarda yaşayan mikroskopik canlıların yaşamlarını sürdürmeleri ve üremeleri için ihtiyaçları olan besin elementleri açısından da önemli bir kaynak teşkil etmektedir (Martin and Fitzwater, 1988; Bergametti et al., 1992).

Bu konunun doğu Akdeniz'in biyolojik sistemine olası etkisine açıklık kazandırmak amacıyla toplanan yağmur sularında çözülmüş demir analizleri yapılması da proje kapsamı içerisine alınmıştır.

Bu hedeflere ulaşabilmek için Akdeniz atmosferinden aerosol ve yağmur örnekleri toplanmıştır. Toplanan örneklerde eser elementler ile iyon analizleri yapılmıştır. Sonuçlar batı Akdeniz'de elde edilen veriler ile karşılaştırılarak bölgesel farklılıklar gösterilmiştir. Atmosferde gözlenen aerosollerdeki eser elementlere kaynak olacak bölgeler incelenmiş ve bu amaçla hava kütlelerinin yörüngeleri hesaplanmıştır. Çalışmanın diğeri bir amacı olan doğu Akdeniz'e atmosfer yoluyla giren eser element akıları belirlenmiştir.

I.1. Deniz Atmosferindeki Aerosollerin Kaynakları

Havada askıda bulunan katı ve sıvı fazındaki parçacıklar atmosferik aerosol olarak tanımlanmıştır. Aerosoller kaynaklarına bağlı olarak çok farklı yapı ve bileşim gösterirler. Genel olarak atmosferdeki aerosoller doğal veya insan yapımı olan antropojenik emisyonlardan kaynaklanmaktadır. Bu genel sınıflandırmayı takiben çeşitli araştırmacılar atmosferdeki aerosollerin doğal ve antropojenik kaynaklarını aşağıda verildiği şekilde belirlemişlerdir.

(a) Doğal kaynaklar; doğanın kendisinde bulunan aerosol kaynakları başlıca olarak volkanik indifalar, tozlar, orman yangınları, okyanus spreyleri ve buharlaşmadır. Aktif yanardağlardan, ormanlarda çıkan yangınlardan, çöllerden rüzgarlarla taşınan tozlardan ve büyük su yüzeylerinden atmosfere her gün milyonlarca ton emisyon neşir olmaktadır.

(b) Antropojenik kaynaklar; atmosfere aerosol neşr eden çok çeşitli antropojenik kaynaklar mevcuttur. Bunlar enerji elde etmek amacıyla kullanılan fosil yakıtlar, taşıtların emisyonları, metal işleme tesislerinden atılan parçacıklar, kimyasal madde üretimi, atıkların yakılması, tarımsal faaliyetler ve çeşitli endüstriyel ve sosyal aktiviteler olarak sayılabilir.

Atmosferik örneklerde gerçekleştirilen eser element analizleri ve bunların sonuçlarının değerlendirilmesi bu gün atmosfer çalışmalarının önemli bir bölümünü oluşturmaktadır. Eser elementlerin büyük bir çoğunluğu toksik olduğundan çalışmaların bir kısmı elementlerin biyo-jeokimyasal dönüşümlerini inceleme ve bu konuda bilgi edinmek amacıyla yürütülmektedir.

Atmosferik parçacıkların eser element kompozisyonları kaynaktan atıldıklarında neyse reseptör bölgesinde de aynı olduğu için eser element çalışmalarının çok daha büyük kısmı elementleri izleyiciler (tracer) olarak kullanılabilmek için yapılmaktadır.

Doğal ve antropojenik emisyonların aerosollerdeki eser element derişimleri üzerindeki göreceli öneminin belirlenmesi amacı ile Girişim Faktörleri (IF) aşağıda verilen eşitlikten hesaplanmıştır (Lantzy and Mackenzie, 1979).

$$IF = \left(\frac{\text{total global anthropogenic emissions}}{\text{total global natural emissions}} \right) \times 100$$

Aerosollerdeki eser elementlerin IF değerleri küresel emisyon envanterleri çalışmalarından elde edilen veriler ile hesaplanmıştır (Church et al., 1990). Bu çalışmada analizleri gerçekleştirilen eser elementler için verilen IF değerleri Tablo I.1. de sunulmuştur. Tablodan görüleceği üzere bazı elementlerin (Na, Mg, Ca ve Al) IF değerleri verilmemiştir. Bu elementler atmosfere hem doğal hem de antropojenik kaynaklardan eşit miktarlarda neşr olduğu dolayısı ile IF değerleri 100 olarak hesaplanmıştır. Bu sonuç adı geçen elementlerin deniz tuzu ve yerküreden kaynaklanan tozun atmosferdeki iz parametreleri olarak kullanılmasına elverişli olabileceğini göstermektedir.

Tablo I.1. Atmosferik izleyiciler ve eser elementlerin başlıca kaynak türleri (Church et al., 1990).

Eser Elementler	Başlıca Kaynaklar	Grup	Girişim Faktörleri
Ca	Deniz tuzu, çimento endüstrisi, toprak	1c	
Mg	Deniz tuzu>toprak		
Na	Deniz tuzu>toprak	1a	
Al	Toprak	1a	
Fe	Toprak, antropojenik	2,1c	39
Mn	Toprak, antropojenik	1c	52
Co	Toprak, antropojenik	1c	63
Ni	Toprak, petrol ürünleri	1b	180
Cr	Toprak, antropojenik	1c	161
V	Toprak, fuel-oil	1c	320
Cd	Çeşitli antropojenik emisyonlar	2,c	760
Pb	Taşıtlarda benzin kullanımı, volkanik indifalar	1b	2400
Zn	Antropojenik, bitki emisyonları	2	78 500

Not: Grup 1-Temel kaynaklar: 1a.doğal, 1b.antropojenik, 1c.çeşitli antropojenik emisyonlar.

Grup 2-İzleyiciler, biyojeokimyasal devinimler üzerinde etkili, atmosfer ile uzun mesafeli taşınabilenler.

I.2. Aerosollerin Uzun Menzilli Taşınımı

Doğal ve antropojenik emisyonlardan atmosfere neşr olan aerosoller atmosferik sirkulasyonla kaynak bölgelerinin dışına taşınarak atmosferi küresel ölçekte kirletebilmektedir. Bunun en yakın örneği 1986 yılındaki Çernobil faciasının döküntülerinin çok geniş bir alanda görülmesidir. Atmosfer ile kıtalararası yada kıtalardan denizlere taşınan aerosollerin tanımlanabilmesi kaynak bölgesinden atmosfere neşr olan emisyonların karakteristiğini taşıyan iz elementlerin bilinmesi ile mümkündür. Çernobil kazasında olduğu gibi nükleer patlamalar atmosfere radyo aktif elementler neşr ettikleri ve bu elementlerin normal koşullarda atmosferde bulunmaması anılan elementlerin bu tip kazalar için izleyici parametre olarak kullanılmasına olanak kılmıştır. Dolayısı ile bir bölgeye uzun menzilli atmosferik taşınım ile materyal taşınıp taşınmadığının belirlenebilmesi ancak bölgeye has aerosollerin kompozisyonunun tanımlanmış olması şartını getirmektedir.

Pasifik okyanusundaki adalar üzerinde gerçekleştirilen atmosferik çalışmalarda elde edilen bulgular karalar üzerindeki doğal ve antropojenik emisyonlardan atmosfere neşr edilen aerosollerin uzun menzilli atmosferik taşınım ile denizlerin ortasına kadar

taşınabildiğini göstermiştir (Duce et al., 1983; Arimoto et al., 1987). Bu çalışmaların sonucunda Pasifik okyanusu üzerindeki atmosferin, karalar üzerindeki atmosfere kıyasla kirleticilerin yoğunluğu açısından daha temiz olduğunu ve Asya kıtasındaki antropojenik ve doğal emisyonların neşr ettikleri aerosollerin atmosfer ile denizin ortasına kadar taşındığını vurgulanmıştır.

Geçmişte yapılan çalışmalarda denizlere materyal girdisi hesaplanırken yalnızca nehirler ile denize ulaşan miktarlar göz önünde bulunurdu. Atmosferden denize çöken besin tuzları ve metal miktarlarının global ölçekte nehirlerin taşıdıkları miktarlarla karşılaştırılması göstermiştir ki atmosferik girdilerin miktarları gözardı edilemeyecek seviyelerdedir (GESAMP, 1989). Ayrıca nehirlerin taşıdığı materyallerin etki alanları kıyı bölgeleri ile sınırlı iken atmosfer ile taşınan materyaller kıyıda uzak bölgelere kadar ulaşabilmektedir ki bu da atmosfer ile denize materyal taşınımının önemini daha da netleştirmektedir.

Son yıllarda dünya üzerinde bölgesel atmosferik kirlilik problemleri ağırlık kazanmaktadır. Lokal kaynaklardan atılan kirleticilerin bölgesel etkilerinin anlaşılması ancak, atmosferik taşınım olayının anlaşılmasıyla olmuştur. Bu tür bölgesel kirlenme olaylarının en iyi bilineni asit yağmurlarıdır. Atmosferde bulunan sülfat ve nitrat iyonları asit yağmurunun temel maddeleridir. Sülfat iyonunun doğu Akdeniz atmosferinde iki kaynağı olabilir. Bunlardan birincisi fosil yakıtların ve özellikle kömür yanmasıyla atmosfere atılan kükürt dioksitin oksitlenmesi ve atmosferik taşınım ile doğu Akdeniz'e ulaşması olup kömürlü güç santralleri bu mekanizmada en önemli kaynaklardır. Aerosollerin atmosferde taşınımı meteorolojik hava hareketleriyle olduğundan hava hareketlerini belirleyen meteorolojik parametrelerin izlenmesi bir bölgede oluşan asit yağmurunun kaynakları hakkında fikir verebilmektedir. Kükürt dioksit bacalardan atmosferin 25-300 m arasındaki bir bölgesine atılır. Atmosferin bu en alt katmanı iyi karışmış olduğundan kirleticilerin bu bölgede uzun mesafeli taşınımı mümkün değildir. İlk 500 m içerisinde kalan her tür kirletici türbülans nedeniyle yerle o kadar çok temas ederki kısa zamanda tamamı atmosferden ayrılır. Bu nedenle kirleticilerin uzun mesafelerle taşınımı 1000-10000 m arasında kalan serbest troposfer denilen bölgede olmaktadır.

Deniz atmosferinde ikinci önemli sülfat kaynağı, denizden atmosfere atılan sülfat olmaktadır. Deniz suyunda bulunan kükürt bileşikleriy biyolojik olaylarla dimetilsülfid'e (DMS) dönüşmesi sonucu gaz halinde bulunan dimetilsülfid atmosfere geçmektedir. Bu şekilde atmosfere atılan dimetilsülfid önce kükürt dioksit halinde sülfata oksitlenir. İnsan etkisinden uzak okyanus atmosferlerinde görülen sülfatın tamamına yakın bir bölümü bu mekanizmayla meydana gelmektedir. Ayrıca, denizde bulunan sülfatında deniz tuzu aerosollerinde atmosfere atılmasıyla da deniz suyu atmosferdeki sülfat konsantrasyonlarına katkıda bulunmaktadır.

Atmosferdeki sülfat konsantrasyonunun aksine nitrat tamamen antropojenik kaynaklardan atmosfere atılmaktadır. Nitratın biyolojik olaylar, şimşek, stratosfer-troposfer

havaalarının karışması gibi bazı doğal kaynakları varsa da, bu gün okyanusların insan etkisinden uzak ücra köşelerinde ölçülen nitrat konsantrasyonlarının bile antropojenik kaynaklı olduğu görülmüştür. Antropojenik emisyonlarla açığa çıkan SO₂ ve NO_x gaz olmasına karşılık sülfat ve nitrat katıdır. Gaz fazındaki oksitlenme reaksiyonları sonunda buhar basıncı çok düşük olan sülfirik asit ve nitrik asit, küçük damlacıklar halinde oluşur. Bu şekilde oluşan "ikincil" (secondary) sülfat ve nitrat aerosollerini oluştururlar.

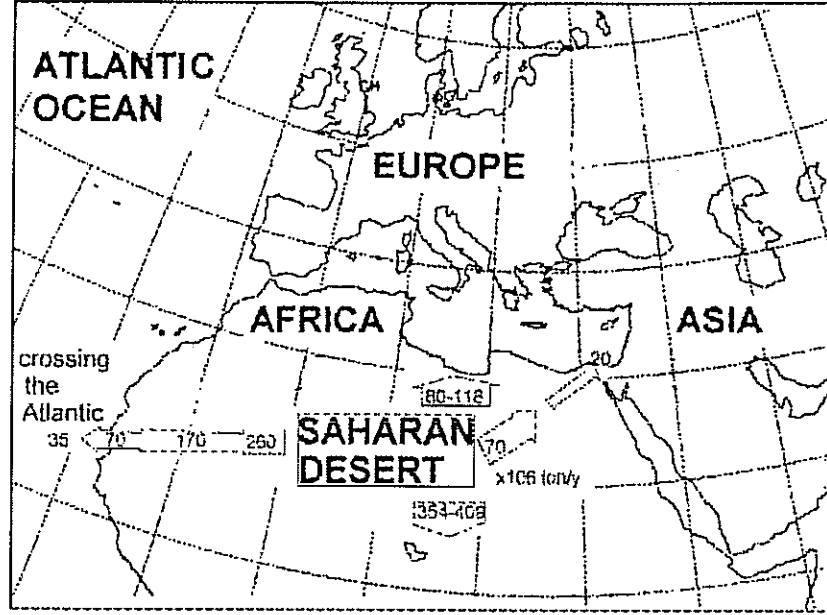
Ayrıca, tarım alanlarında toprağa gübre olarak atılan nitratında alümina-silikat yapısındaki tozla birlikte atmosfere neşr olmasının da atmosferdeki nitrat konsantrasyonlarına katkısı bulunmaktadır. Doğu Akdeniz gibi karalarla çevrili deniz atmosferinde bu mekanizmayla atılan birincil (primary) nitrat miktarının antropojenik (ikincil) mekanizmalara nazaran fazla olması beklenir.

I.3. Uzun Menzilli Çöl Tozu Taşınımının Önemi Ve Alıcı Ortamlara Etkisi

Yerkabuğunun rüzgarlarla aşınması ile atmosfere neşr olan alümina-silikat yapısındaki aerosollerin (toz) atmosferde uzun menzilli taşındığı ve denizler üzerine çökelediği çok eskiden beri bilinen bir olaydır. Kuzey Afrika çöllerinden Atlantik okyanusuna Asya çöllerinden Pasifik okyanusuna toz taşındığı atmosferik sirkülasyonların ve deniz atmosferinde yapılan ölçümlerde elde edilen bulguların ışığında gösterilmiştir (Uematsu et al., 1983; 1985; Blank et al., 1985; Kendall et al., 1986; Talbot et al., 1986; Betzer et al., 1988; Savoie et al., 1989; Prospero, 1990; Whelpdale and Moody, 1990). Bu tozların yapısı toprakla aynı olduğundan dolayı bu parçacıkların bir aerosol kütleindeki miktarını bulmak mümkündür.

Sahra çölü tozlarının atmosferik taşınımıyla Karadeniz'e (Kubilay et al., 1995); doğu Akdeniz'e (Yaalon and Ganor, 1979; Ganor and Mamane, 1982; Dayan et al., 1991; Ganor et al., 1991; Ganor, 1994; Kubilay et al., 1994; Kubilay and Saydam, 1995), batı Akdeniz'e (Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990; Dulac et al., 1992), kuzey Avrupa'ya (Reiff et al., 1986; Davies et al., 1992; Franzen et al., 1994), Atlantik okyanusuna (Talbot et al., 1986), güney Amerika kıyılarına (Prospero et al., 1981a; 1987) ve hatta Amazon bölgesine (Swap et al., 1992) kadar taşınabildiği gösterilmiştir.

Sahra çölünden farklı yönlerde taşınan toz miktarlarının numerik modelleme çalışmaları ile hesaplanması göstermiştir ki yıl bazında önemli miktarda çöl tozu atmosfer ile çevre denizlerin ve karaların üzerine ulaşmaktadır (bkz. Şekil I.1).



Şekil I.1. Yıl bazında Sahra çölünden farklı yönlerle taşınan toz miktarları (D'Almeida, 1986; Ganor and Mamane, 1982).

Çöl bölgelerinden atmosferik taşınım ile uzun menzilli taşınabilen toz parçacıklarının, alıcı bölgelerin atmosferinde, hidrosferinde ve jeosferindeki fiziko-kimyasal ve ekolojik prosesler üzerinde henüz tam açıklık getirilememiş önemli etkileri vardır.

Atmosferdeki tüm hava hareketlerinin kaynağı elektromagnetik dalgalar yayan güneştir. Ve atmosferdeki tüm hareketlerin kaynağı olan güneşten gelen bu enerji arzın yüzeyine atmosfer içerisinden geçerek ulaşır. İşte bu geçiş esnasında enerjinin bir kısmı absorplanır ve bu da atmosferin ısınmasına yol açar. Ancak enerjinin çoğu yer yüzeyinde absorplanır. Bunun sonucunda arzın yüzeyi atmosfer için temel bir ısınma kaynağı haline gelir. Isının miktarı ise çoğunlukla yüzeyin tipine bağlı olup yersel ve zamansal olarak da değişiklik gösterir. Isının eşit dağılmaması ise yatay hareketlere yol açar. Örneğin rüzgar bu yatay hareketlerin bir neticesidir. Ayrıca düşey hareketler de bulutları ve yağışı oluşturur. Netice olarak güneşten alınan enerji çeşitli aktiviteler içerisinde yer almakta ve daha sonra da atmosfer içerisinden tekrar uzaya dönmektedir. Böylece dünyanın her bölgesinde gelen ve giden radyasyon bir denge içerisinde bulunamamaktadır. Radyasyon dengesi kuzey ve güney enlemleri için 40° enlemleri civarında oluşmaktadır. Diğer bir deyişle bu enlemin aşağısında gelen gidenden fazla, yukarısında ise tersi söz konusudur. Atmosferin genel sirkülasyonu, fırtınalar ve okyanus akıntılarının meydana getirdiği transformasyonlar ve alışverişler atmosfer ve yer yüzeyi arasında enerjiyi dağıtmakta ve yer küre üzerinde bir denge oluşturmaktadır.

Atmosfer içerisindeki tozlar ve antropojenik kaynaklı emisyonların atmosfere neşrettiği aerosoller de bu enerjinin dağılımını önemli ölçekte değiştirebilmektedir. Bunun en bilinen örneği endüstriyel gelişmeye paralel olarak atmosferdeki miktarları hızla artan ve atmosferin ısınmasına ve global ölçekte iklim değişimine yol açan sera etkisi olan gazlardır.

Son yıllarda yapılan araştırmalar atmosferdeki tozların da özellikle subtropikal Atlantik atmosferi gibi çöl tozlarının yoğun olduğu bölgelerde, radyasyon dengesi dolayısıyla iklim üzerinde etkili olabileceğini göstermiştir (Tegen et al., 1996; Li et al., 1996). Ayrıca Gene Gilman and Garrett (1994) göstermişlerdir ki çöl tozlarının episodik olarak Akdeniz atmosferine taşınması bu kapalı denizin ısı dengesinin hesaplanmasında göz önünde tutulması gerekli bir olgudur.

Atmosfer ile denizlerin ortasına taşınan çöl tozlarının denize çökmesi ile deniz tabanındaki çamura katkısının da önemli olduğu vurgulanmıştır. Ayrıca deniz tabanından ve kutuplardan sütun şeklinde alınan çamur ve kar numunelerinde tanımlanan çöl tozları paleoatmosferik sirkülasyon ve tarih öncesi iklim koşullarının tahmin edilmesinde de önemli ipuçlarını oluşturmaktadır (Prospero 1981b; 1985; Chester et al., 1990b; Mayewski et al., 1993).

Oldukça önemli miktarlarda kaynaklarından taşınan çöl tozu deniz yüzeyine çöklediğinde bu ortamlara olası etkileri üzerine çeşitli hipotezler vardır. Bunlardan en önemlisi bu tozun deniz ortamına nitrojen, fosfor ve demir gibi besin tuzları sağlamasıdır (Duce, 1986; Bergametti et al., 1992).

Atmosferik taşınım ile denizlere ulaşan demir elementinin ortamdaki mikroskobik canlıların üremesini dolayısı ile birincil üretimi arttırdığı farklı araştırmacılar tarafından önerilmiştir (Martin and Fitzwater, 1988; Duce and Tindale, 1991; Donaghay et al., 1991). Bu hipotezin doğruluğunu test etmek amacıyla ile Pasifik okyanusunda Kasım 1993 te yapılan alan çalışmasında denize demir tozu eklendiğinde ortamdaki birincil üretimin arttığı gözlemlenmiştir (Martin et al., 1994). 1995 yılında tekrarlanan bu deneyin aynı sonucu vermiş olması bu hipotezin Pasifik okyanusu için önemini açıkça ortaya koymuştur (Behrenfeld et al., 1996).

Demirin, okyanusların belirli bazı bölgelerindeki biyolojik üretkenlik açısından sınırlayıcı bir besin tuzu olabileceği ileri sürüldükten sonra bu elementin atmosferik taşınım ile denizlere taşınım konusu üzerinde önemle durulmaya başlanmıştır. Açık denizler için atmosferik yolla taşınan alümina-silikat yapısındaki toz parçacıkları sisteme demir sağlayan temel bir kaynak olarak kabul edilmiştir. Atmosferdeki tozun en büyük kaynağı ise kıtalar üzerindeki kurak veya yarıkurak bölgelerdir. İklim değişiminin sonucu olan kuraklıklar nedeni ile çöl bölgelerinin yüzey alanlarının genişlemesi veya karaların kontrolsüz kullanımına bağlı olarak toz fırtınalarının artması, son yıllarda atmosferik toz üretiminde meydana gelen artışı açıklamaktadır (Middleton, 1985).

Duce and Tindale (1991), atmosferden okyanus yüzeylerine çöken toz, toplam demir ve çözülmüş demir miktarlarını hesaplamışlardır (bkz. Tablo I.2).

Tablo I.2. Atmosfer yolu ile taşınan ve denizlere çöken demir miktarları (Duce and Tindale, 1991).

	Toz	Toplam Fe*	Çözülmüş Fe ⁺
	10 ¹² g/yıl		
Kuzey Pasifik	480	16.5	1.7
Güney Pasifik	39	1.4	0.14
Kuzey Atlantik	220	7.7	0.77
Güney Atlantik	24	0.84	0.08
Kuzey Hint Okyanusu	100	3.5	0.35
Güney Hint Okyanusu	44	1.5	0.15
Global Toplam	900	32	3.2

* Karalardan kaynaklanan tozun % 3.5'ünün Fe olduğu varsayılmıştır (Taylor ve McLenan, 1985).

+ Tozun içerisindeki demirin % 10'unun denizde çözüldüğü varsayılmıştır (Zhuang et al., 1990).

Tablodan açıkça görülebileceği gibi en fazla toz ve dolayısı ile demir, kuzey yarımkürede atmosferik yolla denizlere taşınmaktadır. Bunun nedeni ise en büyük çöl ve yarıkurak bölgelerin daha ziyade kuzey yarımkürede yer almasıdır. Duce and Tindale (1991), çözülmüş ve partikül demirin global ölçekte atmosfer ve nehirlerle denizlere ulaşan yıllık miktarlarını karşılaştırmışlardır. Bunun sonucunda partikül demirin daha ziyade nehirlerle taşındığını, çözülmüş demirin ise ağırlıklı olarak atmosfer ile taşındığını göstermişlerdir.

Küresel iklim değişimi üzerinde önemli rol oynamaları nedeni ile aerosoller uzun mesafeli taşınımı, son yıllarda üzerinde önemle durulan bir konudur. Son zamanlardaki modelleme çalışmaları, antropojenik kaynaklı aerosollerin (özellikle SO₄⁻² aerosollerini) güneş radyasyonunu absorplama ve saçma yolu ile iklim üzerinde doğrudan soğutma etkisi yarattığını ortaya koymuştur (Charlson et al., 1990; 1991; 1992). Mikrondan küçük parçacık boyutuna sahip olan bu küçük aerosoller aynı zamanda bulut yoğunlaşma çekirdeği gibi davranarak bulutların neden olduğu güneş ışınlarının yansıtılmasını dolayısı ile radyasyon dengesini değiştirmekte ve dolaylı yoldan ek bir soğutma etkisi yaratmaktadır

(Charlson et al., 1992). Bu soğutma etkisinin, atmosferdeki sera gazlarının miktarının artmasından kaynaklanan küresel ısınmayı yarı yarıya dengeleyebilecek büyüklükte olduğu ileri sürülmektedir (Kiehl and Briegleb, 1993).

I.4. Uzun Menzilli Atmosferik Taşınımın Akdeniz Bölgesi İçin Önemi

Akdeniz, Atlantik okyanusuna Cebelitarık boğazı, Marmara denizine Çanakkale boğazı ve Kızıldeniz'e Süveyş kanalı ile bağlı yarı kapalı bir denizdir. Kuzeyde ekonomisi endüstriye veya tarıma bağlı ülkeler, güneyde ve doğuda ise kuzey Afrika ve Orta Doğu çölleri ile çevrilidir. Bu coğrafik konumu dolayısı ile Akdeniz atmosferine, antropojenik ve doğal kaynaklardan atılan aerosollerin uzun menzilli taşınımı mümkündür. Ayrıca bu iki farklı kaynak türlerinden atmosfere atılmış olan parçacıkların karışarak homojen hale gelmesinden oluşan ve Akdeniz atmosferine has zemin (background) aerosol kütesinin varlığı kabul edilmektedir (Chester et al., 1993).

Akdeniz kirliliğinin önemli bir bölümünün çevresindeki karalar üzerindeki emisyon kaynaklarından neşr edilen aerosollerin atmosfer ile taşınıp denize ulaşmasından kaynaklandığı gösterilmiştir (GESAMP, 1985; Martin et al., 1989).

Avrupa Topluluğu tarafından desteklenen EROS-2000 projesi kapsamında kuzey-batı Akdeniz'de yürütülen araştırmanın temel amacı, bölgeye atmosfer ve nehirler ile ulaşan materyal miktarlarının göreceli öneminin belirlenmesidir. Bu araştırmanın 5 yıllık bir zaman dilimi sonunda vardığı en önemli sonuç atmosfer ve nehirlerle bölgeye ulaşan materyalin eşit miktarlarda olduğu ayrıca atmosferden denize çöken materyalin %90'nının Sahra çölünden kaynaklanan toz olduğu gösterilmiştir (Martin et al., 1989; Loye-Pilot et al., 1989).

Sahra tozunun ekolojik önemi olan elementlerce (Fe, Si, Mn, Co..) zenginleşmiş olması ve bu elementlerin yalnızca çözünmüş formlarının denizdeki mikroskobik canlılarca kullanılabilir olması (Finden et al., 1984; Sunda et al., 1983) bu elementlerin suda çözülebilen fraksiyonlarının belirlenmesi gereğini ortaya koymuştur.

Kuzey-batı Akdeniz'de 16 ay boyunca sistematik olarak toplanan atmosferik örneklerin eser element analizleri yapılmış ve atmosferden denize çökelen akı miktarları belirlenmiştir (Guieu et al., 1991a). Atmosferden denize çökelen eser elementlerin akıları bölgeye ulaşan Rhone nehri ile taşınan miktarlarla karşılaştırıldığında her iki miktarın da birbirine yakın olduğu bununla beraber kıyıda uzaklaştıkça atmosferden çökelen materyalin öneminin arttığı vurgulanmıştır. Gene aynı çalışmada yağmur suyunun pH sı (asiditesi) ile materyalin çözünürlüğü arasında ilişki olduğu ispatlanmıştır.

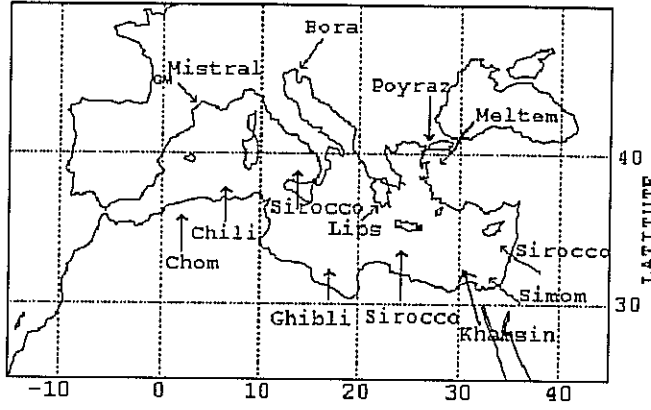
Son yıllarda yapılan çalışmalarda araştırmacılar, ekolojik açıdan önemli olması dolayısı ile atmosferden denize çökelen besin tuzlarının birincil üretime katkısını hesaplamışlardır. Batı Akdeniz'in ışıklı zonundaki yıllık birincil üretiminin %25' inin atmosferden denize çökelen nitrojenin katkısı ile olduğu ve bu oranının, üretimi batıya kıyasla daha düşük olan doğu Akdeniz 'de %60 lara vardığı gösterilmiştir (Loye-Pilot et al., 1989). Ayrıca su kolonunun ısınmasıyla yoğunluk farkının artması ve dip sulardaki fosforun difüzyon hareketlerle ışıklı zona ulaşmasının zorlaştığı yaz dönemlerinde, atmosferden denize çöken fosforun Akdeniz'in birincil üretimine katkısının gözardı edilemeyecek miktarda olduğu gösterilmiştir (Bergametti et al., 1992). Aynı çalışmanın bulguları Sahra tozunun fosfatça zengin olduğu ve Akdeniz'e taşınan bu tozların deniz yüzeyine çökmesinin bölgenin birincil üretimi üzerinde etkili olabileceğini vurgulamıştır.

Ayrıca, Yaalon and Ganor'un (1973) Sahra'dan büyük miktarlarda doğu Akdeniz bölgesine taşınan tozların İsrail üzerine çökmesinin ülkenin örtü topraklarına katkısı olduğunu vurgulamaları olayın kara ekosistemleri üzerindeki etkisinin de düşünülmesi gereğini ortaya çıkarmıştır.

I.5. Akdeniz Bölgesinin İklimi ve Meteorolojisi

Aerosollerin atmosferde taşınımı hava hareketleriyle gerçekleştiği için hava hareketlerini belirleyen meteorolojik parametrelerin izlenilmesi, bölgedeki aerosollerin kaynakları hakkında fikir verebilmesi açısından önemlidir.

Şekil I.2. de gösterilen rüzgarlar, Akdeniz atmosferine potansiyel emisyon kaynaklarından aerosol taşırlar. Kuzey Afrika üzerinden Akdeniz'e ulaşan güney-batı ve güney-doğulu çöl rüzgarları bölgeye toz taşıma özelliğine sahiptirler. Yaz aylarında görülen ve bölgede Meltem ismiyle anılan kuzeyli ve batılı rüzgarların iç Anadolu' daki emisyonları Erdemli istasyonuna taşıma potansiyeli mevcuttur. Ayrıca Türkiye' nin güneyinde kıyı şeridinde bulunan dağların arasındaki geçitlerin neden olduğu şiddetli Poyraz rüzgarları ise kış aylarında iç Anadolu emisyonlarını örnekleme bölgesine taşırlar.



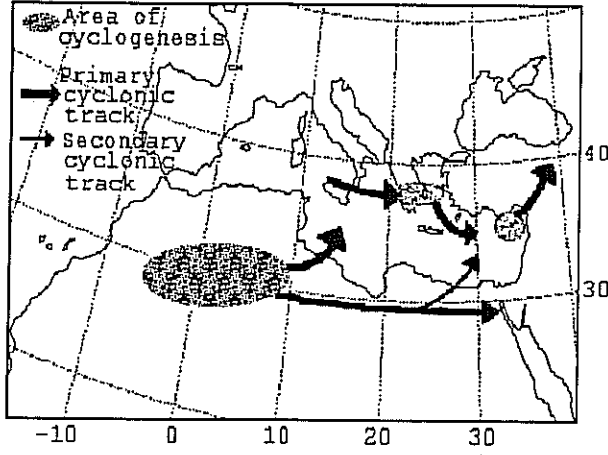
Şekil I.2. Akdeniz bölgesini etkileyen rüzgarlar (Brody and Nestor, 1980).

Kış ve sonbahar mevsimlerinde (özellikle kasım ve nisan ayları arasında) doğu Akdeniz'e ulaşan depresyonlar genellikle Ege denizinin güneyi ve Kıbrıs bölgesinde oluşurlar. İlkbahar aylarında (Mart ve Mayıs arası) kuzey Afrika üzerinde oluşan depresyonlar daha etkindir (bkz. Şekil I.3.). Cephe sistemleri depresyonlarla hareket ettiğinden, böyle bir sistemin geçişinde genellikle rüzgar yönünde ani değişimler, sıcaklıkta belirgin bir azalma, barometrik basınçta düşüş ve yağmur şeklinde çökeltme görülür.

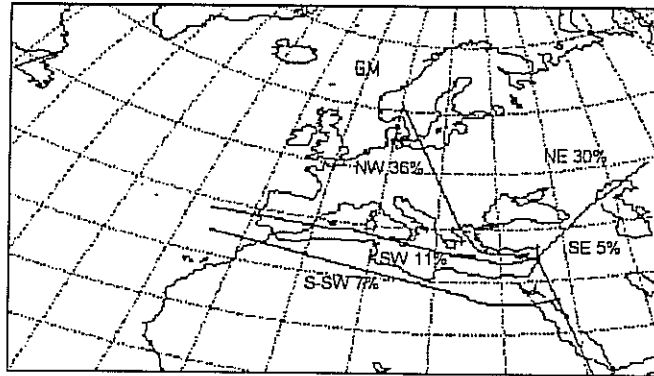
Atmosferik ölçüm sonuçlarının değerlendirilmesi, uzun menzilli taşınımın gösterilmesi ve reseptör bölgesine ulaşan hava kütlelerinin sınıflandırılması, hava kütlelerinin yörüngelerinin (air-mass trajectories) hesaplanması ile mümkündür (Martin et al., 1987; 1990). Bu yörüngelerin hesaplanmasında kullanılan modeller, izlenen hava kütlelerinin havadaki sirkülasyonu takip ettiğini varsayıp atmosferik taşınım yörüngesini kaynaktan başlayarak zaman içerisinde ileri veya reseptör bölgesinden başlayarak zaman içerisinde geriye doğru hesaplarlar.

Bir bölgeye ulaşan hava kütlelerinin kaynakları hakkında fikir edinmek amacıyla reseptör noktası merkez alınarak potansiyel emisyon kaynaklarının bulunduğu sektörler belirlenir. Reseptöre ulaşan hava kütlelerinin zamanlarının büyük bir bölümünü geçirdikleri sektöre dahil edilerek bölge için ortalama hava akım istatistiği belirlenmesi kullanılan yaygın yöntemlerden biridir. Bu yöntem kullanılarak Dayan (1986) tarafından İsrail'e beş yıllık bir zaman diliminde ulaşan hava kütlelerinin yörüngelerinin sektörlere ayrılması, Doğu Akdeniz'e ulaşan hava kütlelerinin kaynakları hakkında fikir vermiştir (bkz. Şekil I.4). Anılan çalışmada hava kütlelerinin yörüngeleri hesaplanırken 850 hPa barometrik basınç seviyesindeki rüzgarlar kullanılmıştır. Şekil I.4.'te görüleceği üzere bölgeye ulaşan hava kütlelerinin önemli bir bölümü (%66) kuzey bölgelerinden kaynaklanırken sadece % 18'i

güney batı orijinlidir. Yüzde beşlik bir bölümü ise güney doğu kaynaklıdır. Çalışmada kullanılan beş yıllık veri setinden hesaplanan hava kütlelerinin % 11'i ise belirlenen sektörlerden herhangi birine dahil edilememiştir.



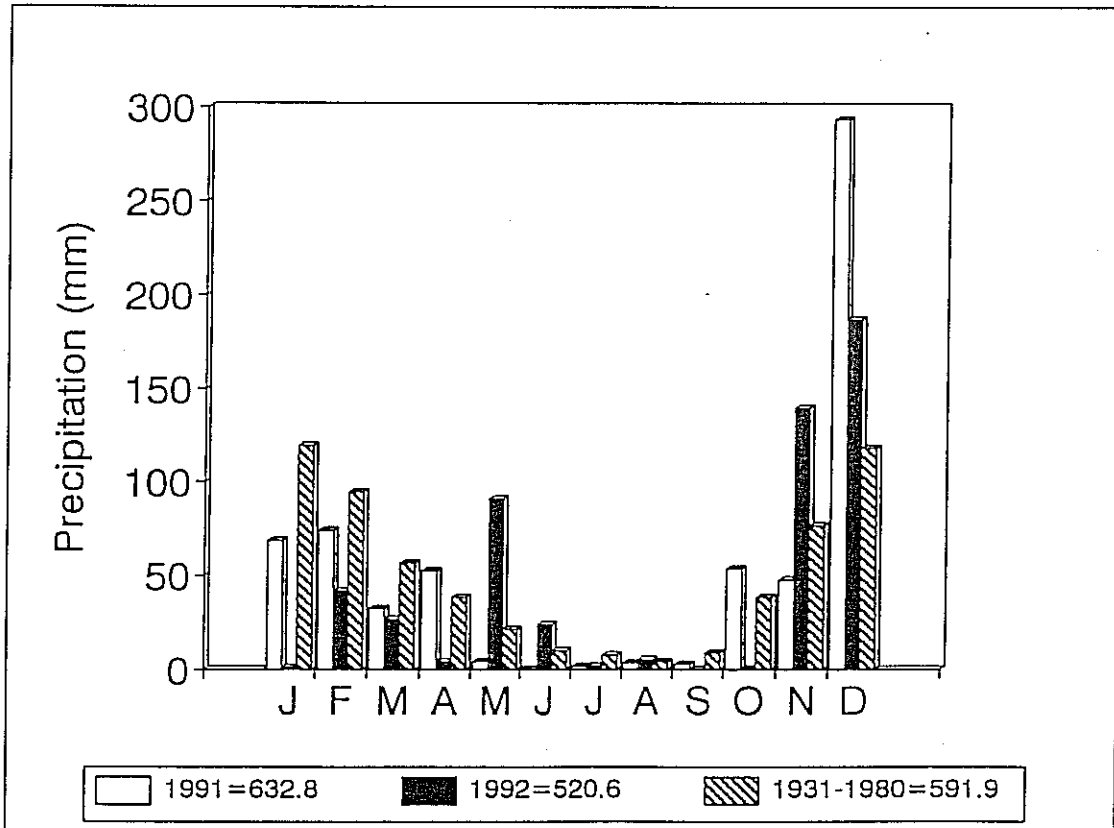
Şekil I.3. Doğu Akdeniz bölgesini etkileyen meteorolojik depresyonların oluşum bölgeleri ve geçiş alanları(Brody and Nestor, 1980).



Şekil I.4. Doğu Akdeniz'i etkileyen hava kütleleri frekansı (Dayan, 1986).

Erdemli'de gerçekleştirilen çalışmanın sonuçlarının değerlendirilmesi esnasında bölgenin genel klimatolojik yapısından ziyade, her örneğe karşı gelen hava kütesinin nerelerden geçerek örnek toplama noktasına ulaştığı üzerinde durulmuştur.

Akdeniz iklimi genel olarak yazlar kurak ve sıcak kışlar ılıman ve yağışlı olarak tanımlanmıştır. Erdemli'deki istasyonda görülen yağış miktarları bölge için verilen ortalama yağış istatistiği ile karşılaştırılmıştır. Bu amaçla 1991 ve 1992 yıllarında Erdemli meteoroloji istasyonundan alınan aylık yağış miktarları ile Devlet Meteoroloji İşleri Genel Müdürlüğünün Erdemli'nin 45 km doğusundaki Mersin istasyonu için verdiği 50 yıllık ortalama yağış miktarları karşılaştırılmıştır (bkz. Şekil I.5). Şekilden görüldüğü üzere örnekleme bölgesinde, Akdeniz ikliminin karakteristik özelliğine uygun olarak kış ve geçiş mevsimlerinde (ilkbahar, sonbahar) yağışlar görülürken yaz ayları kurak geçmektedir. Ayrıca 1991 ve 1992 yılları içerisinde düşen yağış miktarlarının mevsimlere göre dağılımı bölge için verilen klimatolojik dağılım ile uyumludur.



Şekil I.5. Örnekleme bölgesine 1991, 1992 yılları ve 1931-1980 zaman aralığında düşen yağış miktarlarının aylık değişimi. Toplam yağış miktarları şeklin altında verilmiştir.

II. DENEYSEL

II.1. Örnek Toplanması Kullanılan Yöntemler

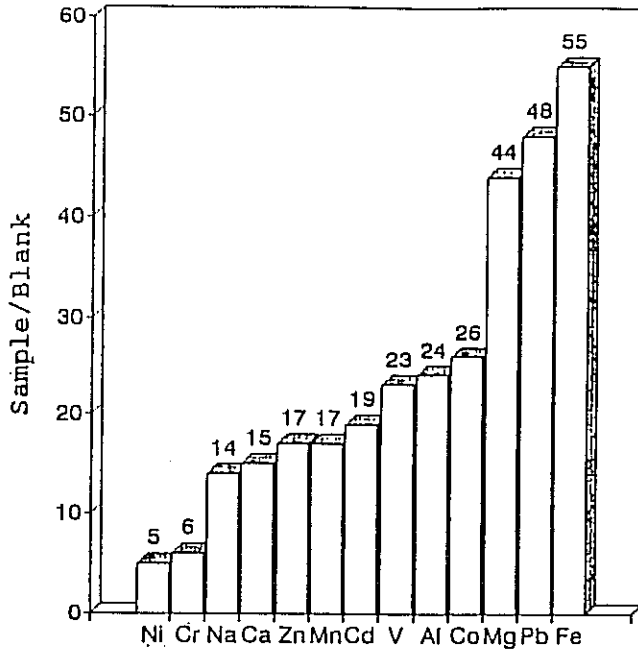
Atmosferik örnekler enstitü liman mendireğine inşa edilen kuleden (34°E, 36°N), 1990 yılından itibaren toplanılmaya başlanmış ve halen devam etmektedir. Kulede aerosol örnekleme için bir adet standart yüksek debili hava pompası ile yaş/kuru çökeltme örnekliliyesi bulunmaktadır.

Ayrıca açık deniz atmosferindeki aerosoller ile kıyıda toplanan aerosollerin eser element kompozisyonlarının karşılaştırılması amacı ile ODTÜ-Deniz Bilimleri Enstitüsü'ne bağlı araştırma gemisi "R/V BİLİM", Akdeniz, Karadeniz ve Marmara Denizindeki oşinografik çalışmalar esnasında aerosol örnekleri toplamak için platform olarak kullanılmıştır.

Aerosol örnekleri 24 saat süreyle 20.3X25.4 cm boyutlarında Whatman-41 selüloz filtreler üzerinde toplanmıştır. Filtrelerden geçen hava akım hızı $1.17 \pm 0.46 \text{ m}^3 \text{ min}^{-1}$ olmuştur. Çalışmada Whatman-41 filtre kullanılması sebebi bu filtrelerin hava geçişine direncinin az olması ve filtrelerin eser element tayinine uygun evsafa üretilmiş olmasıdır. Whatman-41 filtrelerinin eser elementlerce içeriğinin numunelerde gerçekleştirilen eser element tayininde sorun çıkarma olasılığı göz önüne alınarak periyodik olarak şahit (blank) filtreler analiz edilmiştir. Örnek filtrelerinde ölçülen eser element konsantrasyonlarının Whatman-41 filtrelerindeki blank konsantrasyonlarına oranı Şekil II.1'de gösterilmiştir. Şekilden de görüldüğü gibi sonuçların hesaplanması sırasında blank değerlerinin çıkarılması bu elementler için sonuçlardaki toplam belirsizliğe katkısı bulunmamıştır.

Gemide gerçekleştirilen aerosol örnekleme esnasında yüksek debili pompa geminin burnuna deniz seviyesinden 6 m yüksekliğe yerleştirilmiştir. Gemideki baca ve diğer aktivitelerden dolayı örnek toplama sırasında oluşabilecek kontaminasyon problemi kıyıda örnekleme sırasında oluşabilecek kontaminasyon ihtimaline göre çok daha önemlidir. Bu çalışmada, geminin bacası ve gemide örnek toplama sırasında yapılmakta olan çalışmalardan oluşan her türlü emisyonunun kontaminasyona olanak vermemesi için oşinografik örnekleme istasyonlarında örnekleme pompası durdurulup yalnızca gemi seyir halinde iken çalıştırılmıştır. Ayrıca pompa sadece rüzgarın geminin karşısından veya yanlarından estiği durumlarda çalıştırılmış rüzgarın gemi bacası yönünden gelmesi halinde ise durdurulmuştur. Bu şekilde gemi emisyonlarının toplanan örneklere olan etkisi minimuma indirilmiştir.

Filtrelerin değiştirilmesi esnasında polietilen eldivenler giyilmiş ve teflon kaplı forsepler kullanılmıştır. Şahit (blank) filtreler, örneklerin toplandığı filtrelerle aynı işlemlere tabi tutulmuştur, aynı şekilde pompalara yüklenmiş fakat hava geçirilmemiştir. Örneklerin toplanmasını müteakip filtreler polietilen torbalara konmuş ve temiz bir alanda saklanmıştır.



Şekil II.1. Örnek filtrelerinde ölçülen eser element konsantrasyonlarının Whatman-41 filtrelerindeki blank konsantrasyonlarına oranı.

ODTÜ-Deniz Bilimleri Enstitüsü'nde bu proje kapsamında yürütülen çalışmada 1996 yılı Şubat ayından itibaren yağın her yağmur, yağ/kuru örnekleme sistemi ile toplanmıştır. Bu örneklerde pH, çözülmüş Fe(II) ve çözülmüş indirgenebilir Fe(III) analizleri yapılmıştır. Yağmur sularının örneklemede kullanılan kaplar ile analiz sırasında kullanılan tüm cam malzeme 1M HCl çözeltisinde iki gün süre ile bekletildikten ve çift destile, deiyonize su ile çalkalandıktan sonra kullanılmıştır. Yağmur sularının örnekleme sırasında gece/gündüz ayırımına gidilmiş, yaklaşık 12'şer saatlik aralıklarla örnekleme yağmur suları, yağmurun bitiminden hemen sonra laboratuvara getirilerek 0.45 µm gözenek genişliğine sahip Nuclepore filtre kağıdından süzölmüştür. Süzölen örneklerden yeterli miktarda ayrılan bir kısım yağmur suyu derişik HCl ile asitlendirildikten sonra polietilen şişeler içinde AAS ile toplam çözülmüş demir analizi için buzdolobında saklanmış, filtre kağıtları ise partikül demir analizi için -18°C 'de derin dondurucuda korunmuştur.

II.2. Örneklerin Analizi

II.2.a. Eser Element Analizleri

Toplanan filtreler labratuvarda temiz bölgede (Laminar Air Flow Bench) torbalarından çıkarılarak misina ile dört eşit parçaya bölünmüş ve parçalardan birisi 50 mL hacimli teflon behelere konulmuştur. Üzerlerine 25 mL nitrik asit eklenip teflon saat camı ile üzerleri örtöldükten sonra 130 °C sıcaklıktaki ısıtıcı üzerine konularak 10-12 saat boyunca asitle özömsenmeye bırakılmıştır. Bu süre sonunda saat camları alınarak behelerin içerisinde yaklaşık 10 mL asit kalana kadar buharlaştırılmıştır. Daha sonra behelere 5'er mL

hidroflorik asit eklenip saat camlarıyla üzerleri kapatılmış ve 6-8 saat kadar ısıtıcı üzerinde asitle özümsemeye bırakılmıştır. Bu süre sonunda beherlerin kapakları açılıp hidroflorik asit buharı tamamen kayboluncaya kadar buharlaştırılmıştır. Bu şekilde çözeltiye geçirilen örnekler deiyonize edilmiş (Millipore-Milli Q) su ile 25 mL'ye tamamlanıp analiz edilmek üzere polietilen şişeler içerisinde + 4 °C de saklanmıştır.

Asitle özümsemis ve çözeltiye geçirilmiş aerosol örneklerindeki eser element tayinleri elektrotermal ve alev atomizasyonlu, bilgisayar kontrollü ve otomatik örnek alıcısı olan GBC-906 model atomik absorpsiyon spektrofotometresi ile gerçekleştirilmiştir.

Eser element analizlerinden elde edilen verilerin kalite kontrolü amacıyla BCR standart referans maddeleri olarak toprak (light sandy soil, SRM 142) ve evsel atık (swage sludge, SRM 144) kullanılmıştır. Tablo II.1 de referans maddelerde ölçümü yapılan eser element sonuçları sertifikalı değerlerle karşılaştırmalı biçimde sunulmuştur.

Tablo II.1. BCR standart referans maddelerinde analizi gerçekleştirilen eser elementlerin konsantrasyonları (sonuçlar $\mu\text{g g}^{-1}$ cinsindedir).

	SRM-142		SRM-144	
	Sertifikalı değerler	Ölçülen değerler	Sertifikalı değerler	Ölçülen değerler
Cd	0.25±0.09	0.24	4.82±0.97	4.33
Co	(7.9)	7.8	9.06±0.60	8.85
Cr	(74.9)	71.8	(485.4)	474.4
Mn	(569)	556	449±13	428
Ni	29.2±2.5	28.8	942±22	936
Pb	37.8±1.9	37.6	495±19	487
Zn	92.4±4.4	92.5	3143±103	3097
Ca*	(35.3)	32.3	(40.5)	37
Mg*	(6.57)	6.21	(5.55)	4.95
Al*	(50.2)	47.7	(24.25)	22.75
Fe*	(19.58)	18.82	(44.3)	42.6
Na*	(5.72)	5.86	(3.41)	3.33

(*) değerler mg g^{-1} cinsindedir.

Parentez içinde verilen değerler sertifikalı değildir.

Aerosollerde ölçülen eser element sonuçlarının enformasyon değerini etkileyen diğer bir parametrede tayin sınırlarıdır. Gözlenen konsantrasyonların tayin sınırına yakın olması

halinde ölçülen parametrelerdeki belirsizliğin fazla olması nedeniyle o parametrelerin sağladığı bilgi o derecede belirsiz olacaktır. Bu çalışmada eser elementlerin tayin sınırları, blank ölçümlerinin standart sapmasının iki katının toplanan filtrelerden geçen günlük ortalama hava miktarına (1680 m³) bölünmesi ile hesaplanmıştır. Ölçümü gerçekleştirilen eser elementler için tayin sınırları (ng m⁻³) şöyledir; Na(30), Mg(25), Ca(30), Al(10), Fe(15), Mn(1.6), Co(0.01), V(0.2), Cr(1.9), Ni(1.3), Zn(2.2), Pb(1), Cd(0.02).

II.2.b. Fe(II) ve İndirgenbilir Fe(III) Analizleri

Yağmur sularında Fe(II) analizi için Mass and Mellon (1942) tarafından verilen Bipyridine yöntemi kullanılmıştır. Bu yöntem Fe(II) iyonlarının 2,2' - bipyridine reaktifi ile oluşturduğu kırmızı renkli kompleksin, 519-520 nm (görünür bölgedeki) dalga boyundaki ışığı absorplamasına dayanan spektrofotometrik bir ölçüm tekniğidir. Oluşan kompleks bir kaç saat süre ile kararlılığını koruyabilmektedir. Renk şiddeti ise 3-10 aralığında pH'dan bağımsızdır.

Süzülen yağmur suyunun belirli bir hacmine ilave edilen 2,2' - bipyridine reaktifi, örnek içinde mevcut olan Fe(II) iyonlarını kısacaçlayarak hapseder. Ortam pH'sı sodyum asetat tampon çözelti ilavesi ile ayarlandıktan sonra oluşan kırmızı rengin şiddeti reaktif şahite (blank) karşı 519 nm dalga boyunda 10 cm'lik hücre içerisinde spektrofotometrede okunur. Aynı yöntem bu kez örneğe hidroksil amin hidroklorür çözeltisi ilavesi ile tekrarlanır. Kuvvetli bir indirgeyici olan bu reaktif ortamdaki çözünmüş Fe(III) iyonlarını Fe(II)'ye indirger. İlk analiz ile ikinci analiz neticesinde elde edilen değerlerin birbirinden çıkartılması ile elde edilen değer ise indirgenbilir Fe(III) derişimi olarak yorumlanmıştır. Bu yöntem ile tayin edilebilen en küçük demir (II) konsantrasyonu 0.02 µM'dır.

II.2.c. İyon Analizleri

Filtrelerdeki sülfat, nitrat ve klör iyon konsantrasyonları ODTÜ-Çevre Mühendisliği bölümünde atmosferik numuneler için optimize edilmiş bir iyon kromatografisi yöntemiyle tayin edilmiştir.

Kullanılan yöntem özetle; çeyrek filtreler 50 mL deiyonize su ile ultrasonik karıştırıcıda 30 dakika süreyle çözülmüştür. Örnekler daha sonra 0.2 µm gözenek genişliği olan selüloz asetat filtre kağıtlarından geçirilmiş ve çözeltide, Amstrad CPC6126 bilgisayara bağlı bir Varian 2010 modeli iyon kromatografisi, Vydac 302 anyon kolonu ve sentetik standartlar yardımıyla iyon tayinleri yapılmıştır. Çözelti 100 µl'lik manual halka (loop) türü bir enjeksiyon sistemiyle iyon kromatografisiye verilmiştir. Analizlerde Wescan 213A türü kondaktivite detektörü, mobil faz olarakta pH'sı NaOH ile 4.8'e ayarlanmış fitalik asit çözeltisi kullanılmıştır.

Analiz yönteminin Cl^- , NO_3^- ve SO_4^{2-} iyonları için tayin sınırları sırası ile 0.50, 0.25 ve 0.20 mg/L'dir.

Aerosollerde iyon analizlerinden elde edilen verilerin kalite kontrolü amacıyla standart referans madde olarak Dünya Meteoroloji Teşkilatı (WMO) ve EPA/RTP tarafından hazırlanıp ilgili laboratuvarlara gönderilen simüle edilmiş asit yağmurlarının örnekleri kullanılmıştır. Tablo II.2' de referans maddelerde ölçümü yapılan iyonların analiz sonuçları sertifikalı değerlerle karşılaştırmalı biçimde sunulmuştur. Sertifikalı değerlerle bu çalışmada ölçülen değerler arasındaki fark Cl^- , NO_3^- ve SO_4^{2-} iyonları için sırası ile %12, %3 ve %10 civarındadır.

Tablo II.2. Standart referans maddelerinde analizi gerçekleştirilen iyonların konsantrasyonları (parantez içinde verilen değerler sertifikalıdır).

	Simule Edilmiş Asit Yağmurları		
	No:1143	No:2369	No:3595
Cl^- (mg Cl / L)	0.39(0.40)	2.06(2.85)	1.21(1.29)
NO_3^- (mg N / L)	0.05(0.14)	2.07(2.12)	1.73(1.79)
SO_4^{2-} (mg S / L)	0.40(0.52)	3.70(4.01)	2.65(2.71)

III. SONUÇLAR ve TARTIŞMA

Erdemli'deki istasyonda 1990 yılında atmosferik örnekleme başlatılmış ve halen devam etmektedir. 1990 yılında naylon ağ tekniği ile atmosferik parçacıkların toplanılmasına başlanmış ve 1992 yılı sonuna kadar bu teknikle örnekleme devam edilmiştir. Naylon ağ tekniği ile toplanan örneklerden elde edilen veri seti kalitatif sonuçlar verdiği ve aerosollerin sadece belirli boyutlarını (kullanılan naylon ağın göz genişliğinden küçük boyuttaki aerosoller örneklenememektedir) tutabildikleri için bu gün bu teknik tercih edilmemektedir. Sayılan nedenlerden dolayı aerosol çalışmalarında yetersiz olmasına rağmen, 1990-1992 yılları arasında Erdemli'de naylon ağ tekniği ile toplanan örneklerde gerçekleştirilen eser element ve minerolojik analizlerin sonucunda elde edilen veri seti meteorolojik bulguların bileşkesi olarak incelenmiş ve doğu Akdeniz aerosollerinin yapısı ve kaynakları hakkında fikir sahibi olunmuştur (Kubilay et al., basımda).

Aerosol çalışmalarında bu gün yaygın olarak kullanılan yüksek debili hava pompaları ile örnek toplama sistemine 1991 yılı Ağustos ayı itibarı ile başlanılmış ve pompalardaki teknik arıza durumları yada meteorolojik şartların muhalefeti haricinde günlük aerosol örnekleri toplanılmasına devam edilmektedir.

1991 Ağustos - 1992 Aralık ayları arasında toplanan toplam 339 adet aerosol örneğinde eser element analizleri gerçekleştirilmiş ve elde edilen veri seti meteorolojik ve jeokimyasal parametrelerin bileşenleri ışığında yorumlanarak doğu Akdeniz aerosollerinin yapıları ve kaynak bölgeleri açıkça belirlenmiştir (Kubilay et al., 1994; Kubilay and Saydam, 1995).

Bu aşamadan sonra, Erdemli'deki kara istasyonunda toplanan örneklerin açık deniz aerosollerini temsil edip etmediğini araştırmak ve doğu Akdeniz ile Karadeniz ve Marmara denizi aerosollerini karşılaştırmak gereği doğmuştur. Bu amaç doğrultusunda ODTÜ-Deniz Bilimleri Enstitüsüne ait R/V BİLİM gemisi ile 1993 ve 1994 yıllarında Akdeniz, Karadeniz ve Marmara denizinde gerçekleştirilen oşinografik amaçlı deniz çalışmalarında toplam 104 örnek toplanmış ve eser element analizleri tamamlanmıştır. Bu arada Erdemli'deki kara istasyonundan örnek toplama işleride devam ettirilmiş fakat bu raporun yazıldığı dönemde analizleri devam etmekte olduğu için 1993 yılından bugüne kadar toplanılan örneklerin analiz sonuçları bu raporun kapsamına dahil edilmemiştir.

Literatürde bulunan son yıllarda gerçekleştirilmiş araştırmaların sonucunda, atmosferden denize çöken demir elementinin, deniz ortamındaki mikroskobik canlıların üretimi üzerindeki öneminin vurgulanması ile Erdemli'de yürüttüğümüz bu izleme çalışmasının kapsamına yağmur sularında demir tayini de dahil edilmiştir. Ve 1995 yılında Erdemli'de yağın yağmurlar toplanılmış ve bu sulara çözünmüş formdaki (organizmalar tarafından kullanılabilir formda olan) demir analizleri gerçekleştirilmiştir.

Bu raporda; 1991 Ağustos -1992 Aralık ayları arasında Erdemli'deki kara istasyonundan, 1993 ve 1994'te denizlerimizden toplanan aerosol örneklerinin ve 1995 yılında toplanan yağmur sularının analiz sonuçlarının değerlendirilmesi ve doğu Akdeniz aerosollerinin yapısı, kaynakları ve uzun menzilli atmosferik taşınım konuları tartışılacaktır.

III.1. Örneklem İstasyonunu Etkileyen Hava Kütlelerinin Belirlenmesi

1991 Ağustos ve 1992 Aralık ayları arasında Erdemli'ye 900 (990 m), 850 (1460 m), 700 (3000 m) ve 500 (5560 m) hPa basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin üç günlük geri yörüngeleri üç boyutlu hesaplanmıştır.

Hava kütlelerinin geriye dönük yörüngelerinin hesaplanmasında ECMWF'in (Avrupa Orta Ölçekli Hava Tahmin Merkezi, Reading, İngiltere) bilgisayarında kullanıcıya açık bulunan model kullanılmıştır. Bu model gene merkezde hazırlanmış ve arşivlenmiş rüzgar elemanlarını kullanarak istenilen tarihlere ait geriye dönük hava kütleleri yörüngelerini hesaplayabilmektedir.

Bu çalışmada hava kütlelerinin yörüngelerinin üç gün için hesaplanmasının nedeni, hava kütlelerinin hareketindeki lateral belirsizliğin üç günden sonra çok artmasıdır. Bu güne kadar hava kütlelerinin yörüngelerini hesaplayan çeşitli modellerle yapılan çalışmalarda, bir günden sonra hesaplanan yörüngelerde belirsizliğin 140-290 km, üç günden sonra ise 350-495 km olduğu gösterilmiştir (Whelpdale and Moody, 1990). Bu gün dünyada en yaygın olarak kullanılan bir kaç hava kütlesi yörüngesi hesaplama modeli mevcuttur. Bu çalışmada kullanılan model, Fransız araştırmacılarının kullandığı üç boyutlu hareket modeli (Martin et al., 1987; 1990) ile aynı prensiplere dayanmaktadır.

Örnek toplama süresince istasyonun etkisi altında kaldığı hava kütlelerinin kaynaklarını belirlemek amacıyla, hava kütleleri kaynak bölgelerine göre sınıflandırılmıştır. Bu amaçla istasyonun bulunduğu koordinat merkez seçilerek rüzgar gülü 90° lik açılardan kapsadığı sektörler bölünmüştür. Şekil III.1. deki harita üzerinde sektörler ve kapladıkları coğrafik alanlar gösterilmiştir. Buna göre;

(1) Hava kütlelerinin yörüngesi NE sektöründe kalıyorsa aşağıda belirtilen bölgelerden aerosol taşıma potansiyeline sahiptir.

(a) Doğu Anadolu,

(b) Rusya Federasyonu.

(2) Hava kütlelerinin yörüngesi NW sektöründe kalıyorsa aşağıda belirtilen bölgelerden aerosol taşıma potansiyeline sahiptir.

(a) Batı Anadolu,

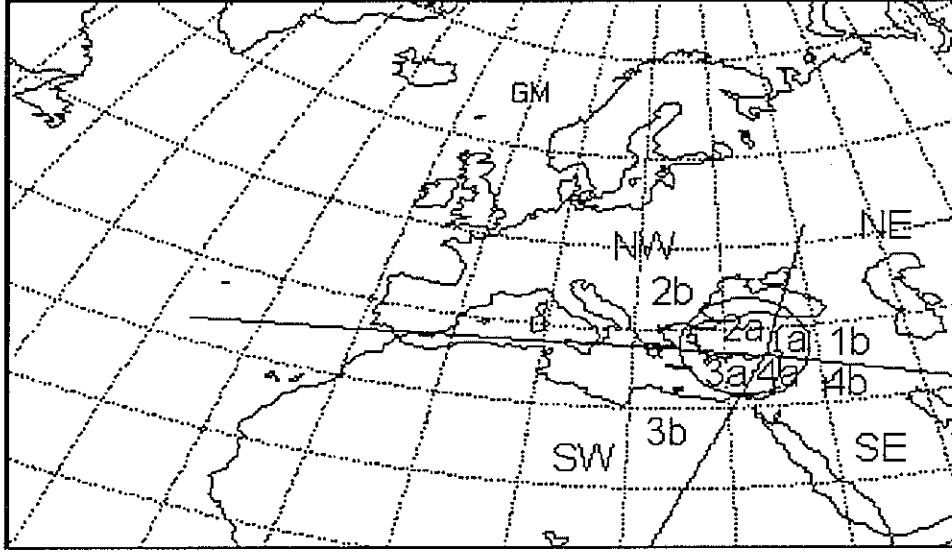
(c) Avrupa-Asya'dan (İngiltere, Avrupa, Ukrayna) ve bazen Atlantik okyanusundan kaynaklanıp Akdeniz'i geçerek örneklem istasyonuna ulaşan hava kütleleri.

(3) Hava kütesinin yörüngesi SW sektöründe kalıyorsa aşağıda belirtilen bölgelerden aerosol taşıma potensiyeline sahiptir.

- (a) Doğu Akdeniz,
- (b) Kuzey Afrika.

(4) Hava kütesinin yörüngesi SE sektöründe kalıyorsa aşağıda belirtilen bölgelerden aerosol taşıma potensiyeline sahiptir.

- (a) Orta Doğu ülkeleri,
- (b) Arap Yarımadası.

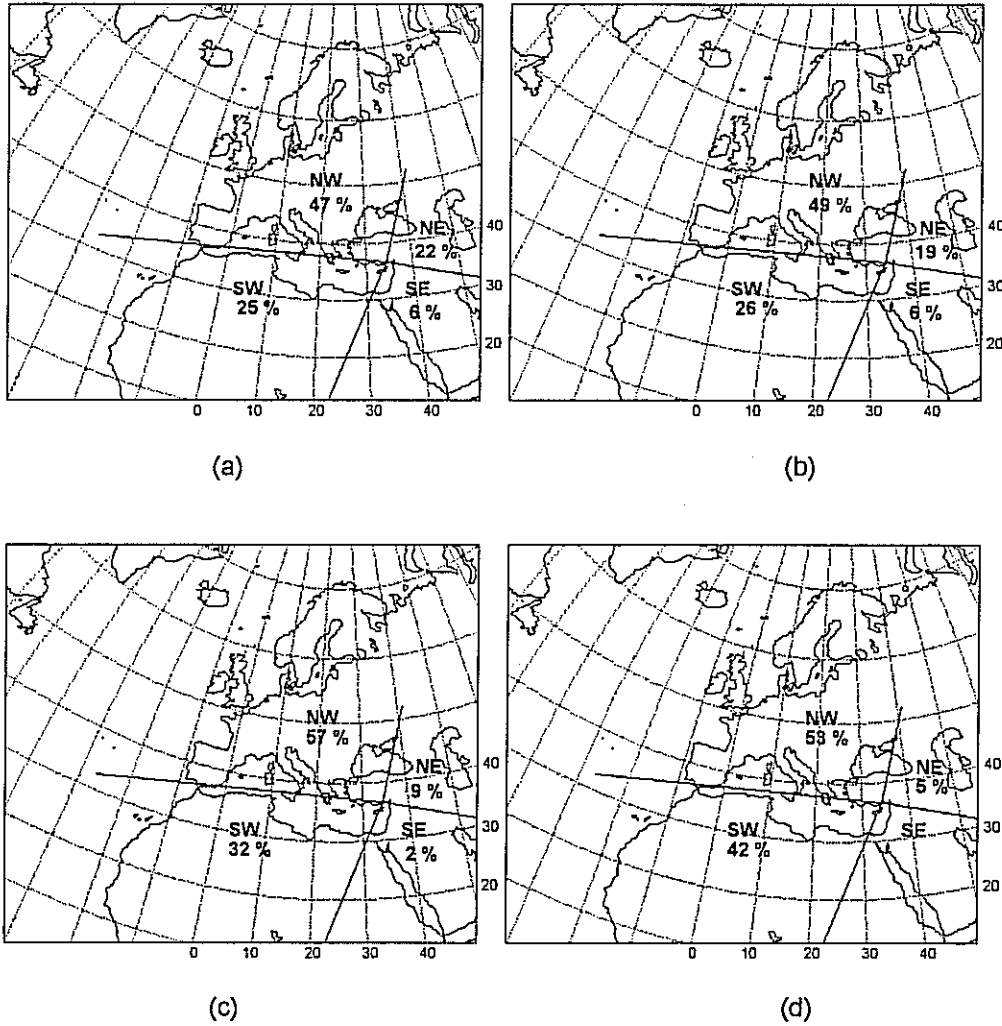


Şekil III.1. Hava kütlelerinin kaynak bölgelerine göre sınıflandırılmasında kullanılan coğrafik sektörler.

Bu şekilde gerçekleştirilen sınıflandırma ile uzun menzilli atmosferik taşınımın, doğu Akdeniz aerosollerinin eser element kompozisyonuna etkisini belirlemek mümkün olacaktır. Bölgesel atmosferi belirleyen emisyon kaynak bölgeleri, doğu Anadolu (sektör 1a), batı Anadolu (sektör 2a), doğu Akdeniz (sektör 3a) ve Orta Doğu ülkeleri (sektör 4a) olarak sınıflandırılmıştır.

Doğu Akdeniz'e atmosferik taşınım ile uzun menzilli aerosol taşınımına elverişli potansiyel kaynak bölgeleri, Rusya Federasyonu (sektör 1b), Avrupa kıtası (sektör 2b), kuzey Afrika (sektör 3b) ve Arap Yarımadası (sektör 4b) olarak sınıflandırılmıştır (bkz. Şekil III.1). Hava kütlelerinin Erdemli bölgesine ulaşmadan üç günlük zaman içerisindeki yörüngesinin uzunluğu, Şekil III.1'deki harita üzerinde gösterilen daire içerisinde kaldığı durumlarda aerosol kompozisyonunun lokal kaynakların etkisi altında olduğu kabul edilmiştir.

Ağustos 1991 ve Aralık 1992 zaman aralığında toplam 513 tane günlük hava kütlesi yörüngesi hesaplanmış ve bunların Şekil III.1.'de gösterilen sektörlerden frekansları hesaplanmıştır. Hava kütlesi son üç günlük taşınımı esnasında zamanının en büyük bölümünü önceden tanımlanmış sektörlerden hangisinde geçirmiş ise o sektöre dahil edilmiş ve o sektörün frekansı toplam 513 hava kütlesi yörüngesinin yüzdesi biçiminde hesaplanmıştır.



Şekil III.2. Ağustos 1991 - Aralık 1992 tarihleri arasında Erdemli'ye farklı barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin sektörel frekansları.
(a) 900 hPa (b) 850 hPa (c) 700 hPa (d) 500 hPa

Şekil III.2 (a-d)'deki haritalar üzerinde Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin sektörel frekansları gösterilmiştir. Şekil III.2. (a-b)'deki sektörel frekans dağılımları atmosferin aktif bölgesindeki hava akım yönlerini temsil ederken Şekil III.2. (c-d)'deki frekans dağılımları serbest troposferdeki hava akım yönlerini temsil etmektedir. Serbest troposferde dominant hava akım yönleri NW ve SW olarak gösterilmiştir. Atmosferin aktif olan bölgesinde ise bu iki sektörün yanısıra NE sektöründen gelen hava kütlelerinin frekansları da gözardı edilemeyecek büyüklüktedir (bkz. Şekil III.2. a-b).

Uzun menzilli atmosferik taşınım ile aerosol taşınması serbest troposferde olmaktadır. Zira atmosferin yerden yaklaşık 1000 m yükseklikteki bölgesi aktif bir alan olup çökeltme mekanizmalarının yoğunlaştığı dolayısıyla aerosollerin kısa sürede atmosferden uzaklaşmasına olanak vermektedir. Karalar ve denizler üzerindeki kaynaklar emisyonlarını atmosferin bu çok aktif bölümüne neşretmektedirler. Ancak, serbest troposfere difüzyon yoluyla ulaşabilen parçacıklar çökeltme mekanizmalarının daha az etkin olduğu bu bölgede daha hızlı rüzgarların yardımıyla uzun mesafelerle taşınmaktadır (Prospero, 1981b). Atmosferin aktif tabakasının yerden yüksekliği zamana ve topografik yapıya göre bölgesel değişim gösterebilmektedir. Bu zonun yüksekliğinin doğu Akdeniz için 800 ile 1900 m arasında değiştiği gösterilmiştir (UNEP/WMO, 1989).

III.2. Gözlenen Eser Element Konsantrasyonları

Ağustos 1991 ve Aralık 1992 zaman aralığında Erdemli'deki kara istasyonunda toplanan toplam 339 adet aerosol örneğinde eser element tayinleri gerçekleştirilmiştir. Ölçülen elementlerin aritmetik ve geometrik ortalama konsantrasyonları, medyan değerleri, standart sapmaları ve konsantrasyon aralıkları Tablo III.1.'de verilmiştir. Tabloda hem aritmetik hem de geometrik ortalama ve standart sapmaların verilmesinin nedeni konsantrasyonların geometrik ortalaması ile medyan değerleri arasındaki uyumdur. Bu durum aerosollerdeki eser elementlerin konsantrasyonlarının frekans değerlerinin log-normal dağılım gösterdiğinin belgesidir. Log-normal dağılım gösteren bir veri setini aritmetik ortalama ve standart sapmalar iyi temsil etmediğinden geometrik ortalama ve standart sapmaları hesaplanarak verilmiştir. Ancak, literatürde aritmetik ortalamalar yaygın olarak verildiğinden sonuçların karşılaştırılabilmesi için aritmetik ortalama ve standart sapmalar da tabloya dahil edilmiştir.

Bu çalışmada ayrıca her element için frekans histogramları hazırlanmış ve bunların ne tür bir dağılıma uyduklarına bakılmıştır. Hazırlanan histogramların log-normal dağılıma uydukları var sayılmış ve bu hipotezin doğruluğu "Kolmogorov" testi kullanılarak incelenmiştir. Bu inceleme sonunda elementlerin hepsinin % 95 ve daha üstü bir güvenilirlikle log-normal dağılım gösterdikleri görülmüştür. Tipik log-normal dağılım

gösteren üç element olan demir, kurşun ve sodyum için hazırlanmış olan histogramlar ve bunlara istatistik olarak uydurulmuş olan log-normal dağılım eğrisi Şekil III.3.'de örnek olarak gösterilmiştir.

Tablo III.1. Aerosol örneklerinde gözlenen eser element konsantrasyonlar
(toplam 339 örnek).

	(1)	(2)	(3)	(4)	(5)
Al	1255±2030	685(3.05)	749	21	22560
Fe	1280±2430	685(2.93)	739	35	30393
Mn	20±25	13(2.65)	15	1	306
Ni	7.3±6.1	5.6(2.2)	5.9	0.1	56
Cr	12±11	8.5(2.49)	8.4	0.07	66
Co	0.74±1.1	0.40(3.19)	0.45	0.004	11.2
V	10±9.4	7.8(2.24)	8.4	0.29	123
Zn	27±24	19(2.42)	20	1	205
Pb	54±80	30(2.83)	29	1.4	730
Cd	0.3±0.37	0.19(2.59)	0.2	0.005	3.7
Ca	4730±5160	3140(2.53)	135	230	52840
Na	3360±4740	1900(3.12)	249	44	44960
Mg	1740±1980	1200(2.35)	1270	67	16750

(1) Aritmetik ortalama ve standart sapması.

(2) Geometrik ortalama ve standart sapması.

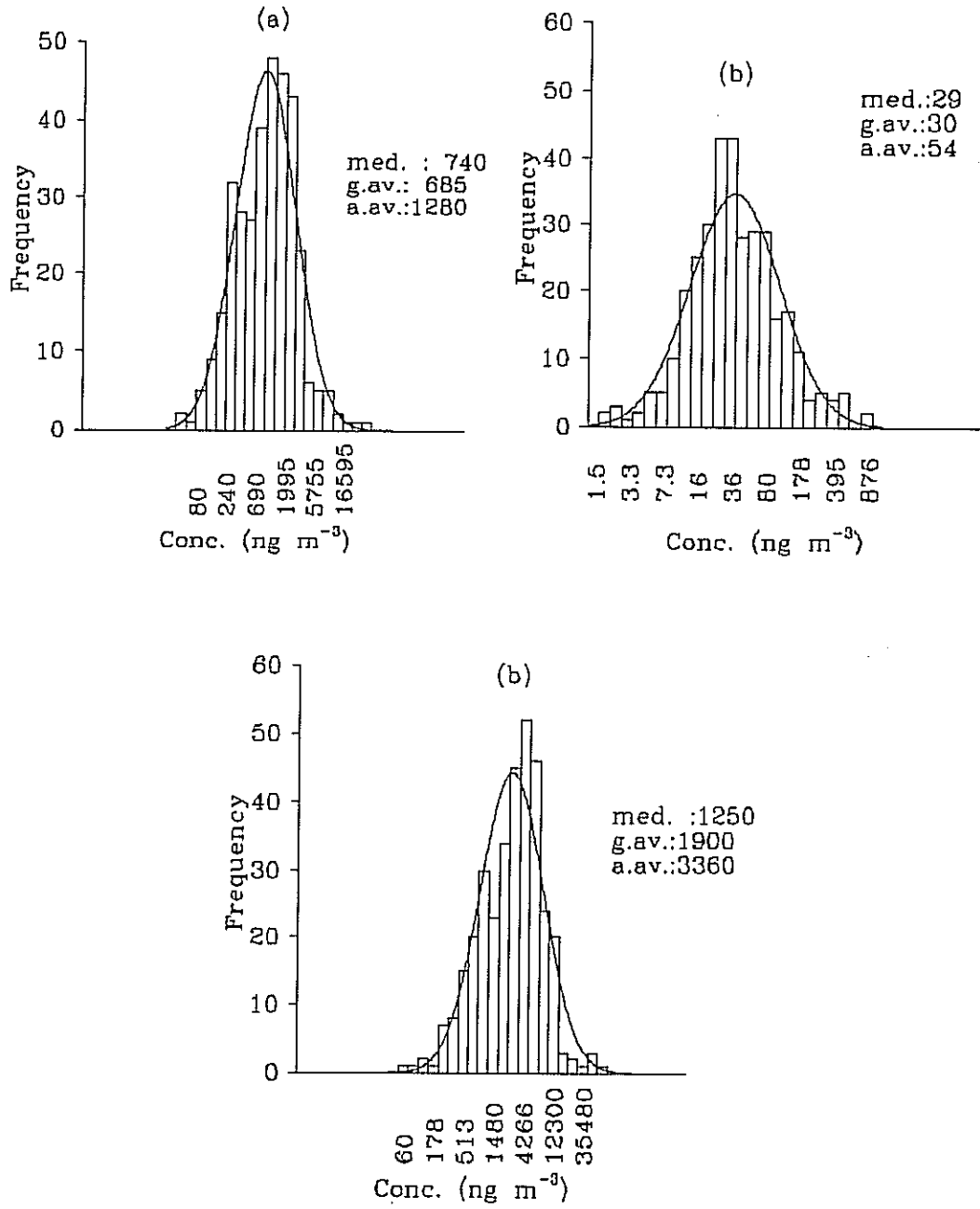
(3) Medyan değeri.

(4) Gözlenen minimum konsantrasyon.

(5) Gözlenen maksimum konsantrasyon.

Tüm konsantrasyonlar ng m^{-3} cinsindedir.

Tablo III.1'den görüleceği üzere her element için verilen konsantrasyon aralığı çok geniştir. Bu durum element konsantrasyonlarının ortalama değerlerinin standart sapmalarının çok büyük değerler olmasına yol açmaktadır ki bu tip veri setleri için olağandır. Daha önce batı Akdeniz'de gerçekleştirilen atmosferik çalışmalarda mikro ve sinoptik ölçekli meteorolojik olayların etkisinin yanısıra kaynakların emisyonlarındaki zamana bağımlı değişimin aerosollerdeki eser element konsantrasyonlarında kısa zaman birimlerinde (günlük) bile büyük değişimlere neden olduğu gösterilmiştir (Dulac et al., 1987; Bergametti et al., 1989a; Guerzoni et al., 1989).



Şekil III.3. Log-transformasyon yapılmış eser element konsantrasyonlarının frekans histogramları ve normal dağılımlarını gösteren çan eğrisi.

(a) Fe; (b) Pb; (c) Na

(Konsantrasyonların aritmetik (a.av.), geometrik ortalamaları (g.av.) ve medyan (med.) değerleri her element için şeklin üzerinde verilmiştir).

Eser element konsantrasyonlarının Erdemli istasyonunda toplanan veri seti içerisindeki mevsimsel değişimini göstermek amacıyla çalışmanın gerçekleştirildiği zaman aralığı mevsimlere bölünmüştür. Bu amaçla doğu Akdeniz iklimi baz alınarak belirlenmiş klimatolojik mevsimler kullanılmıştır. Kış (kasım, aralık, ocak ve şubat), yaz (haziran, temmuz, ağustos, eylül) ve kısaca geçiş mevsimleri olarak tanımlanan ilkbahar ve sonbahar (mart, nisan, mayıs ve ekim) mevsimleri için gözlenen ortalama eser element konsantrasyonları Tablo III.2(a-c)'de sunulmuştur. Tablolardan görüleceği üzere eser elementlerin ortalama konsantrasyonları yağışlı kış aylarında minimum seviyelerine düşerken kurak yaz aylarında artış göstermiştir. Bunun nedeni kış aylarında etkin olan yağışlarla aerosollerin atmosferden yağ çökme mekanizmaları ile uzaklaşmasıdır. Bölgede yağışlar geçiş mevsimlerinde de devam etmesine rağmen eser elementlerin ortalama konsantrasyon değerleri ve gözlenen konsantrasyon aralıkları yaz ve kış aylarına göre daha büyüktür.

Tablo III.2. Eser element konsantrasyonlarının mevsimsel dağılımı.

(a) Kış (Kasım, Aralık, Ocak, Şubat; yağışlı mevsim)

n=142

	(1)	(2)	(3)	(4)	(5)
Al.....	570±775	340(2.7)	350	21	6110
Fe	615±840	375(2.6)	370	35	6470
Mn	10.3±9.9	7.2(2.4)	7.2	1.1	66
Ni	5.5±4.1	4.3(2.1)	4.5	0.43	34
Cr	9.6±7.8	6.9(2.4)	7.2	0.33	35
Co	0.43±0.64	0.23(3.1)	0.23	0.01	4.3
V	8.3±6	6.5(2.2)	6.9	0.29	42
Zn	18.3±18.3	13(2.4)	13	1	156
Pb	39±45	24(2.8)	26	1.4	400
Cd	0.26±0.29	0.18(2.4)	0.2	0.005	2.75
Ca	2565±2230	1895(2.2)	1855	230	14180
Na	3250±5360	1455(3.6)	1515	50	37800
Mg	1120±1225	780(2.3)	710	70	10260

Tablo III.2. devam.

(b) Yaz (Haziran, Temmuz, Ağustos, Eylül; kurak mevsim)

n=103

	(1)	(2)	(3)	(4)	(5)
Al	1270±640	1120(1.7)	1090	130	3435
Fe	1370±1070	1140(1.75)	1090	310	8220
Mn	23.9±10.2	21.8(1.56)	22	3.6	75.8
Ni	7.4±3.6	6.7(1.59)	6.4	2.3	19.3
Cr	11.8±9.5	9.4(1.9)	8.4	2.6	59.5
Co	0.83±0.50	0.70(1.77)	0.68	0.16	2.89
V	11.7±7.1	9.6(1.95)	9.4	0.63	32.5
Zn	42±27	34(2.06)	41	1.5	206
Pb	53±67	34(2.32)	30	6.7	390
Cd	0.4±0.52	0.21(3.16)	0.24	0.02	3.65
Ca	5820±4100	4680(1.93)	4680	1000	20780
Na	3950±2315	3225(2.07)	3465	150	11085
Mg	1920±880	1760(1.5)	1733	670	5940

(c) Geçiş mevsimleri (Mart, Nisan, Mayıs ve Ekim; yağışlı mevsimler)

n=145

	(1)	(2)	(3)	(4)	(5)
Al	2286±3480	1115(3.3)	1340	100	22570
Fe	2215±4240	970(2.6)	1160	49	30390
Mn	29.7±42.9	16.4(2.4)	19.8	1.0	306
Ni	9.8±9.3	6.6(2.8)	7.8	0.1	56
Cr	16.4±14.5	10.5(3.0)	10.8	0.07	66
Co	1.11±1.91	0.49(3.8)	0.52	0.01	11.2
V	11.9±14.3	8.0(2.5)	8.8	0.4	123
Zn	24±21	18.9(2.0)	19	2.4	169
Pb	80±124	39(3.2)	33	4	730
Cd	0.25±0.23	0.18(2.2)	0.19	0.02	1.43
Ca	6890±7690	4395(2.7)	4290	300	52840
Na	2930±7690	1625(2.7)	1695	44	44960
Mg	2500±3180	1534(2.6)	1455	190	16745

(1) Aritmetik ortalama ve standart sapması.

(2) Geometrik ortalama ve standart sapması.

(3) Medyan değeri.

(4) Gözlenen minimum konsantrasyon.

(5) Gözlenen maksimum konsantrasyon.

Tüm konsantrasyonlar ng m⁻³ cinsindedir.

Buna göre bölgedeki yaz ve kış aylarındaki aerosol kompozisyonunu lokal emisyonların belirlediğini ve aerosollerdeki eser element konsantrasyonları arasındaki yaz kış farkına kış aylarında etkin olan yağışların neden olduğu sonucu çıkarılmıştır.

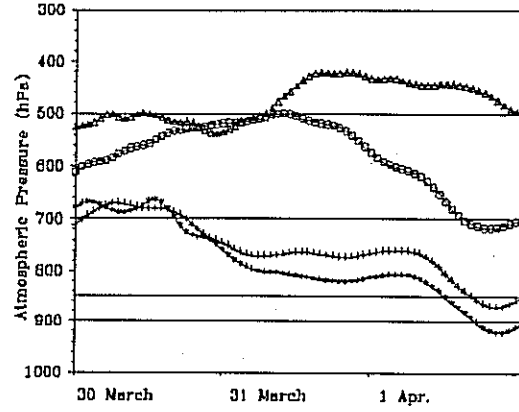
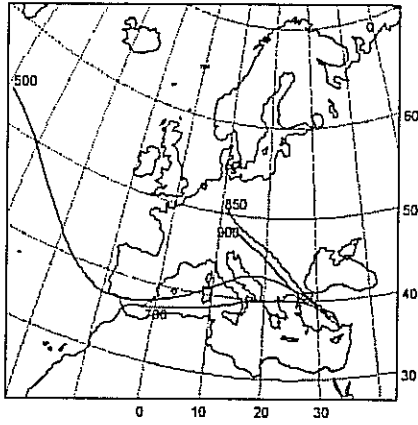
Geçiş mevsimlerinde görülen anormal duruma ise bölgeye uzun menzilli aerosol taşımaya elverişli hava kütlelerinin ulaşmasının neden olduğu kabul edilmiştir. Bu bulguların sonucu olarak ortaya çıkan ve cevaplanması gereken önemli bir soru, doğu Akdeniz aerosollerine hangi bölgelerin katkıda bulunduğu ve bu bölgelerdeki ne tür kaynakların gözlenen parçacık kompozisyonunu etkilediğidir.

Bu sorulara cevap bulmak amacı ile geçiş mevsimi aylarından olan Nisan 1992 ayında Erdemli'de toplanan örneklerdeki eser element kompozisyonlarındaki değişim, örneklere karşı gelen hava kütlelerinin hareketleri ile birlikte incelenmiştir.

Erdemli istasyonunda Nisan 1992 ayı boyunca yalnızca 20 Nisan'da toplam 4 mm'lik bir yağış görülmesine rağmen eser element konsantrasyonlarında gün ölçeğinde önemli değişimler gözlemlenmiştir. Dolayısı ile bu değişimlerden yağmurlarla lokal atmosferin yıkanmasından ziyade bölgeye ulaşan hava kütlelerinin kaynaklarının farklı olmasının sorumlu olduğu kabul edilmiştir.

Burada unutulmaması gereken ise Dulac et al. (1987) tarafından batı Akdeniz aerosollerindeki eser element değişimlerini açıklarken vurgulanan nokta olan, aerosollerin yalnızca reseptör bölgesindeki yağışlarla değil uzun menzilli taşınım esnasında da yağışlarla atmosferden uzaklaşabileceğidir. Hava kütlelerinin reseptör bölgesine ulaşmadan katetdiği yol üzerindeki yağışlarla ilgili bilgileri bulmak imkansız olduğu için aerosollerin reseptör bölgesine ulaşmadan maruz kaldıkları yaş çökeltme mekanizmalarının, eser elementlerin aerosoller içerisindeki kompozisyonuna etkisi tartışılmamıştır.

1 Nisan 1992'ye ait aerosol örneğindeki eser element konsantrasyonları ve bu örneğe karşı gelen hava kütlelerinin yörüngeleri Şekil III.4.'de verilmiştir. Harita üzerinde verilen yörüngeler Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin NW sektöründen kaynaklandığını göstermektedir. Aynı hava yörüngelerinin düşey yöndeki hareketlerini gösteren sağ taraftaki şekildedeki görüleceği üzere Erdemli bölgesine 1 Nisan'da ulaşan hava kütleleri Avrupa üzerinden geçerken serbest troposfer içerisinde hareket etmişlerdir. Tüm antropojenik emisyonların atmosferin yaklaşık ilk 1000 m'sine neşr edildikleri ve bu emisyonların serbest troposfere difüzyonla ulaşmasının atmosfer kolonundaki sıcaklık tabakalaşmasından dolayı zor olduğu gerçeği bu koşullarda hava kütlelerinin Avrupa'daki antropojenik emisyonları Erdemli bölgesine taşımalarının imkansızlığını göstermektedir. Antropojenik emisyonların işaretleyici elementi olarak bilinen kurşunun bu örnekte ölçülen düşük konsantrasyon değerinde bunu destekleyici yöndedir.

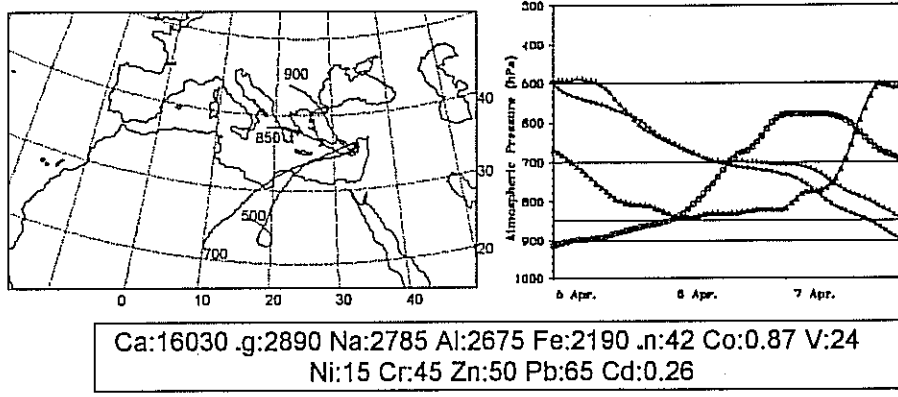


Ca:1760 Mg:930 Na:870 Al:440 Fe:370 Mn:8.8 Co:0.29 V:8.2 Ni:6.7 Cr:9.6 Zn:23
Pb:12 Cd:0.13

Şekil III.4. 1 Nisan 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğindeki eser elementlerin konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağdaki şekil aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

7 Nisan 1992 gününe ait aerosol örneğindeki eser element konsantrasyonlarında büyük bir artış gözlenmiştir. Şekil III.5.' den görüldüğü gibi bu örneğe karşı gelen hava kütleleri farklı kaynak bölgelerinden geçerek Erdemli'ye ulaşmışlardır. Örnekleme istasyonunda 900 ve 850 hPa basınç seviyelerinde bulunan hava kütleleri Balkan ülkeleri üzerinden ve serbest troposferde hareket ederek Erdemli'ye ulaşmıştır. Daha önce 1 Nisan örneğinde de tartışıldığı üzere bu tip hareketlerle istasyona ulaşan hava kütlelerinin uzun menzilli aerosol taşınması mümkün değildir. 7 Nisan günü örnekleme istasyonunda 700 ve 500 hPa basınç seviyelerinde bulunan hava kütlelerinin ise kuzey Afrika üzerinden kaynaklanarak Erdemli istasyonuna ulaştığı görülmektedir (bkz. Şekil III.5.).

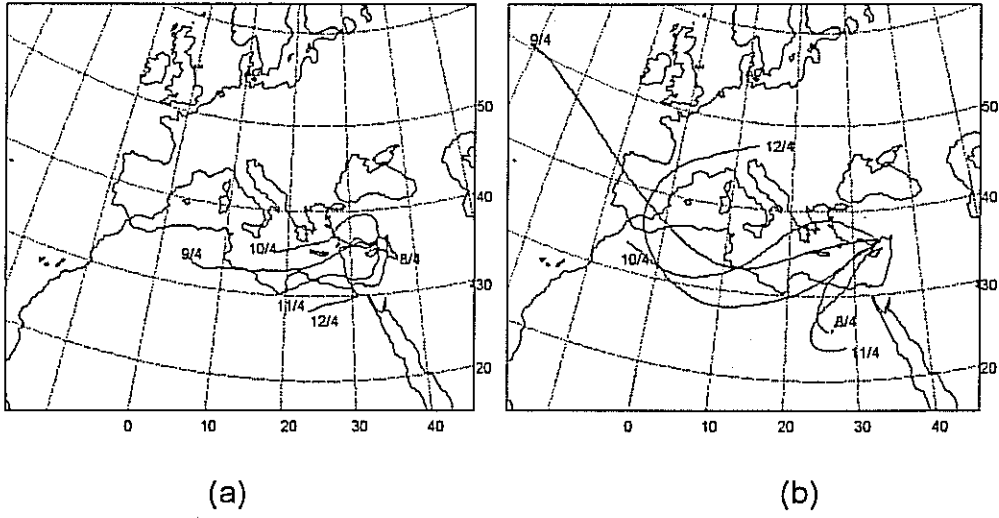
Martin et al. (1987; 1990) kuzey Afrika'dan kaynaklanarak batı Akdeniz'e ulaşan hava kütlelerinin düşey yönde yükselerek hareket etmelerinin siklonik geçişleri tanımladığını ayrıca bu tip hava hareketlerinin uzun menzilli çöl tozu taşıma potansiyeline sahip olduğunu kanıtlamışlardır. Çöl tozlarının işaretleyici elementi olan alüminyumun konsantrasyonu, 7 Nisan örneğinde 1 Nisan örneğinin altı katı olması çöl tozunun Erdemli'ye ulaştığının açık bir göstergesidir. Ayrıca Ganor'un (1994), 7 Nisan günü Libya sınırında görülen kesif toz bulutunun görüş mesafesini daraltmasından dolayı bir uçağın düştüğünü belirtmesi aynı gün Erdemli'de yüksek konsantrasyonda alüminyum ölçülmüş olması uzun menzilli atmosferik taşınım ile doğu Akdeniz'e alüminyum-silikat yapısındaki tozların ulaştığının kanıtıdır.



Şekil III.5. 7 Nisan 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğindeki eser elementlerin konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağdaki şekil aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

Kuzey Afrika bölgesinden orijinlenerek 7 Nisan günü Erdemli'ye toz taşıyan karakteristik hava kütlelerinin etkisi 12 Nisan gününe kadar etkisini devam ettirmiştir. 8-12 Nisan arasında Erdemli'ye 900 ve 700 hPa barometrik basınç seviyesinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri Şekil III.6'da verilmiştir. Şeklin altında bu beş günlük zaman diliminde toplanan aerosol örneklerinde ölçülen eser elementlerin ortalama konsantrasyonları özellikle yüksek alüminyum konsantrasyonu bölgenin halen çöl tozlarının etkisi altında olduğunu göstermektedir.

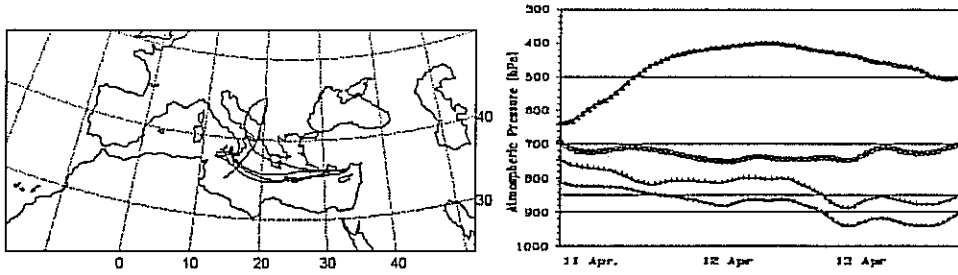
13 Nisan 1992 gününe ait aerosol örneğindeki sodyumun haricindeki eser elementlerin konsantrasyonlarındaki ani düşüşe bu örneğe karşı gelen hava kütlelerinin deniz üzerinden geçerek Erdemli istasyonuna ulaşmış olması neden olmuştur (bkz. Şekil III.7). Bu durum deniz tuzu aerosollerinin gözlenen sodyum konsantrasyonuna önemli katkısını göstermektedir. Bu örnekte sodyumun yüksek konsantrasyonda bulunuyor olması atmosferik taşınımından ziyade örnek toplandığı süre zarfında yüksek yüzey rüzgar hızlarının olması sonucu, daha çok deniz tuzu aerosolü oluştuğunu göstermektedir. Sodyumun atmosferde görülen miktarlarının yüzey rüzgarlarına olan ilişkisi gemiden toplanan aerosol örneklerinin tartışıldığı kısımda gösterilecektir.



Ca:7115 Mg:2545 Na:4960 Al:3485 Fe:1960 Mn:32 Co:0.50 V:13 Ni:10 Cr:20
Zn:18 Pb:80 Cd:0.11

Şekil III.6. 8-12 Nisan tarihleri arasında Erdemli'ye farklı barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri. Aynı zaman diliminde toplanan aerosol örneklerindeki ortalama eser element konsantrasyonları (ng m^{-3}) şeklin altında verilmiştir.

(a) 900 hPa; (b) 500 hPa



Ca:2500 Mg:1970 Na:8200 Al:395 Fe:320 Mn:7.4 Co:0.14 V:0.4 Ni:2.0 Cr:1.8
Zn:2.4 Pb:30 Cd:0.02

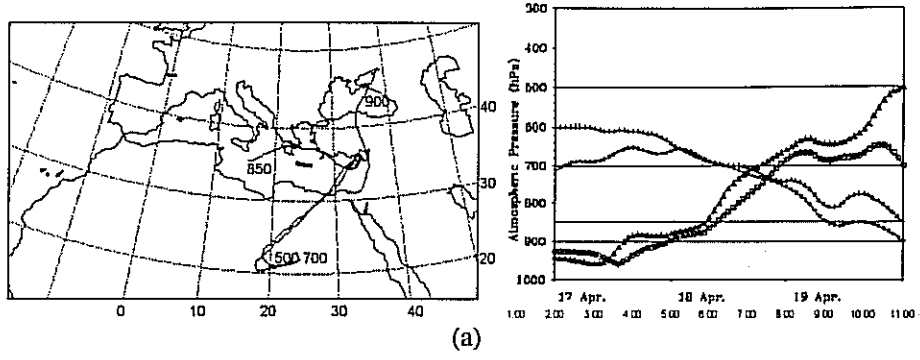
Şekil. III.7. 13 Nisan 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğindeki eser elementlerin konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağdaki şekil aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

19 Nisan 1992 günü Erdemli istasyonuna 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyesinde ulaşan hava kütleleri kuzey Afrika üzerindeki siklonik sistemin hareketiyle ulaşmıştır (bkz. Şekil III.8a). Kuzey Afrika üzerinde oluşan ve kuzey-doğu yönünde

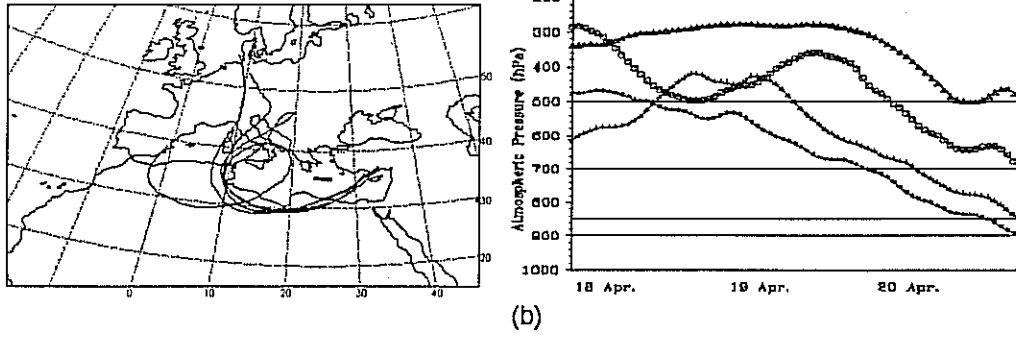
hareket eden bu tip sistemlerin Akdeniz kıyılarındaki alıcı bölgelere toz taşıma potansiyelinden daha önce söz edilmişti. Bu toz taşınımından dolayı Erdemli istasyonundaki eser element konsantrasyonlarındaki ani yükseliş 7 Nisan örneğinde gösterilmişti. 17-19 Nisan 1992 tarihleri arasında tek bir filtre üzerinde üç günlük örnek toplandığı ve hava kütlelerinin kaynaklarının gün bazında değişim gösterdiği bilindiği için bu üç günlük komposit örneğin elemental kompozisyonunun bir şey ifade etmeyeceği düşünülerek Şekil III.8a'da verilmemiştir. Şekil III.8b, 20 Nisan 1992 günü örnekleme istasyonuna ulaşan hava kütlelerinin Avrupa üzerinden başlayıp kuzey Afrika'yı da geçerek Erdemli'ye ulaştığını göstermektedir. Şeklin sağ tarafında verilen hava kütlelerinin düşey hareketleri bu taşınımın serbest troposferde olduğunu göstermektedir. Hava kütlelerinin 20 Nisan'da görüldüğü gibi serbest troposferde hareket ederek reseptör bölgesine ulaştığı durumlarda emisyon kaynaklarından uzun menzilli aerosol taşınımının imkansız olduğu daha önce belirtilmişti. Bu örnek için Şekil III.8a'nın altında verilen eser element konsantrasyon seviyelerindeki en ilginç nokta ise atmosferdeki toz parçacıklarının işaretleyici elementi olan alüminyum konsantrasyonunun çok yüksek antropojenik aerosollerin izleyicisi olan kurşunun ise çok düşük olmasıdır. Hava kütleleri Erdemli'ye ulaşmadan önceki üç gün içerisinde izledikleri yol sırasında sürekli olarak serbest troposfer içerisinde hareket etmişlerdir ve dolayısıyla karalar üzerindeki antropojenik emisyonların etkisinde kalmamışlardır. Gene kara kökenli olan alüminyum elementinin konsantrasyonunun yüksek olmasının nedeni ise 17 Nisan günü için tartışılan meteorolojik şartların (bkz. Şekil III.8a) çöl tozunu atmosferin üst tabakalarına taşımış olmasıdır.

21 Nisan 1992'de Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerinin kaynakları kuzey Afrika olarak gözükmesine rağmen kurşun, çinko ve kadmiyumun haricindeki elementlerin konsantrasyonlarında düşüş görülmüştür (bkz. Şekil III.8c). Bunun nedeni ise 20 Nisan 1992 günü akşamı örnekleme istasyonunda yağın yağmurun atmosferdeki aerosolleri yıkamış olmasıdır. Antropojenik emisyonların işaretleyici elementlerinin konsantrasyonlarında yağmura bağlı olarak bir değişme olmaması ve hatta kurşun konsantrasyonunun artması bu elementlerin aerosoller üzerindeki konsantrasyonlarını lokal emisyonların ve yer seviyesindeki rüzgar yönünün/hızının belirlediğinin açık göstergesidir.

22-29 Nisan 1992 dönemi arasında Erdemli istasyonuna 900 ve 500 hPa basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin kaynak bölgelerinin NW sektörü olduğu Şekil III.9'da açıkça görülmektedir. 1 Nisan örneğine karşı gelen hava kütleleride bu sektörden kaynaklanarak Erdemli bölgesine ulaşmış olmasına rağmen (bkz. Şekil III.4) antropojenik emisyonların işareti olan kurşun elementinin konsantrasyonu Şekil III.9'da 22-29 Nisan döneminde toplanan örneklerin ortalama kurşun konsantrasyonundan düşüktür. Bu sonuç da aerosollerde antropojenik emisyonların işaretleyicisi olan kurşun elementi konsantrasyonunun, tamamen lokal kaynakların ve meteorolojik olayların etkisiyle değiştiğini kanıtlamaktadır.

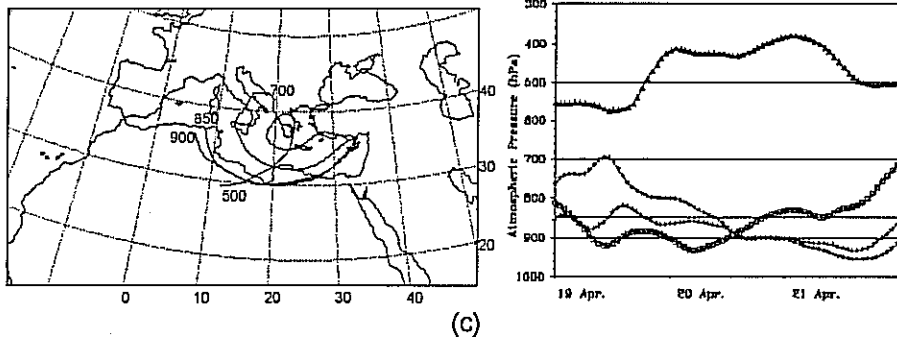


(a)



(b)

Ca:16790 Mg:7310 Na:5885 Al:9860 Fe:4850 Mn:72Co:1.69 V:13 Ni:7.6 Cr:10
Zn:13 Pb:11 Cd:0.04

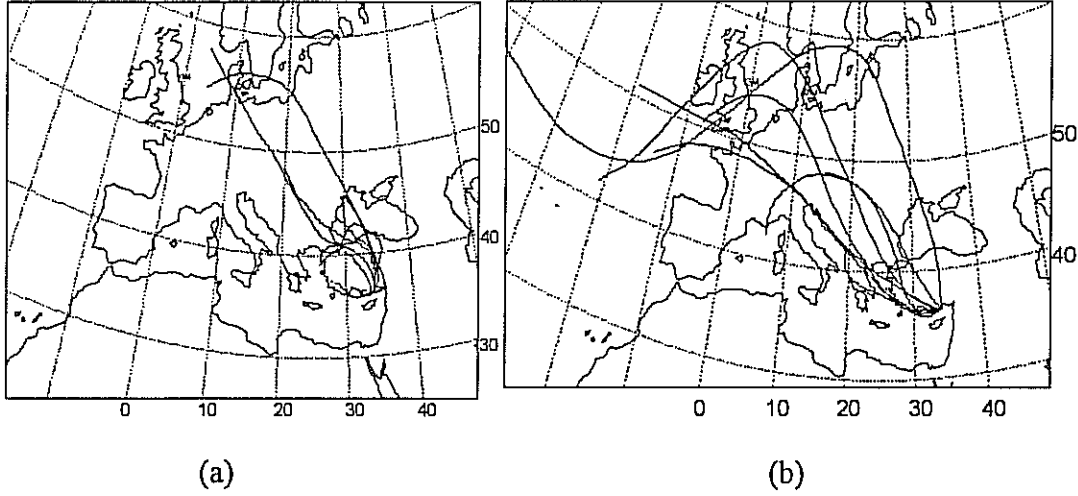


(c)

Ca:9465 Mg:2450 Na:3260 Al:4445 Fe:2160 Mn:29Co:0.47 V:6.7 Ni:5.7
Cr:4.8 Zn:15 Pb:106 Cd:0.06

Şekil III.8. Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve toplanan aerosol örneklerinin eser element konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağ tarafta verilen şekiller aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

(a) 19 Nisan 1992 (b) 20 Nisan 1992 (c) 21 Nisan 1992

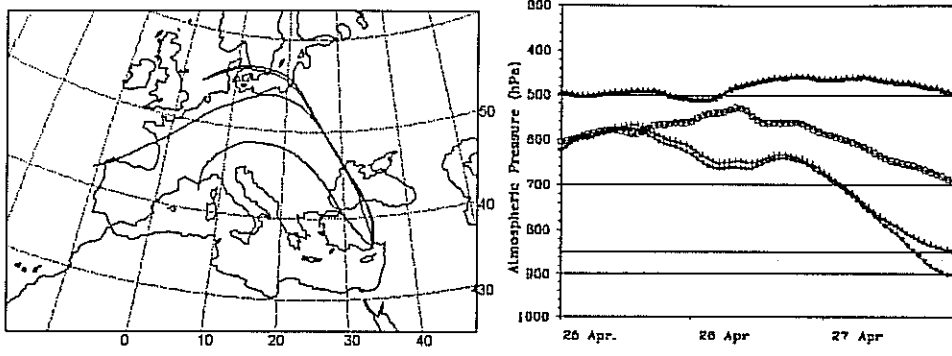


Ca:3090 Mg:1000 Na:1610 Al:670 Fe:585 Mn:12 Co:0.25 V:9.3 Ni:8.7 Cr:30 Zn:18 Pb:76 Cd:0.16

Şekil III.9. 22-29 Nisan 1992 tarihleri arasında Erdemli'ye farklı barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütleleri ve aynı tarihler arasında toplanan aerosol örneklerinin ortalama eser element kompozisyonları (ng m^{-3}).

(a) 900 hPa; (b) 500 hPa

Erdemli'ye tüm Avrupa kıtasını geçerek ulaşan hava kütlelerinin, bölge aerosollerinin eser element kompozisyonlarında bariz bir değişikliğe neden olmadığını gösteren tipik bir örnek 27 Nisan günü için hesaplanan hava kütleleri yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğinin eser element kompozisyonudur (bkz. Şekil III.10). Şeklin sağında görüldüğü üzere hava kütleleri bu uzun mesafeli taşınım esnasında sürekli serbest troposfer içerisinde hareket ettikleri için üzerlerinden geçtikleri karaların emisyonlarını reseptör bölgesine taşımaları mümkün değildir. Dolayısı ile 27 Nisan örneğinde ölçülen eser element seviyeleri tamamen lokal emisyonlardan atmosfere neşr olan aerosollerin kompozisyonunu temsil etmektedirler.

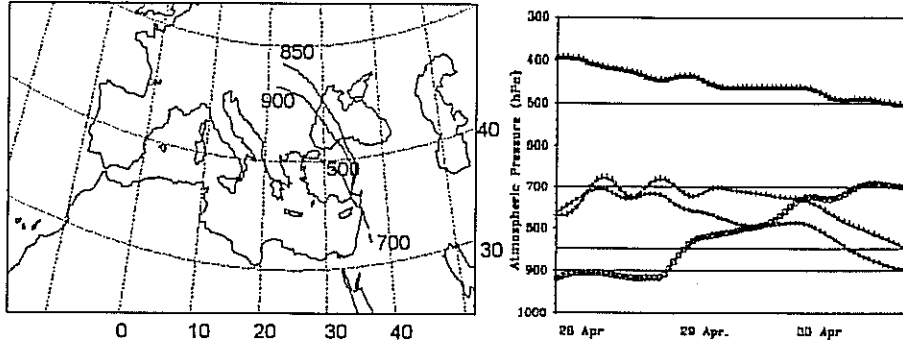


Ca:3515 Mg:1040 Na:1250 Al:665 Fe:520 Mn:12 Co:0.23 V:9.7 Ni:8.8 Cr:8.1
Zn:17 Pb:42 Cd:0.17

Şekil III.10. 27 Nisan 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğindeki eser elementlerin konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağdaki şekil aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

30 Nisan gününe ait aerosol örneğinde gözlenen (bkz. Şekil III.11) eser elementlerden toprak orijinli olan alüminyum, demir ve manganez gibi elementlerin konsantrasyonlarının Şekil III.9'da 27-29 Nisan arasında toplanan örneklerdeki aynı elementlerin ortalama konsantrasyonlarından en az iki kez daha fazla olduğu görülmüştür. Şekil III.11'de görüldüğü üzere 30 Nisan günü Erdemli'ye 900, 850 ve 500 barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütleleri, 27-29 Nisan arasında Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerine (bkz. Şekil 9) benzer şekilde NW sektöründen kaynaklanmışlardır.

Yalnız 30 Nisan günü Erdemli'ye 700 hPa basınç seviyesinde ulaşan hava kütlelerinin SE sektöründen kaynaklandığı dolayısı ile toprak kaynaklı elementlerin konsantrasyonlarındaki değişime bu sektörden taşınan aerosollerin neden olduğu kabul edilmiştir (bkz. Şekil 11). Ayrıca şeklin sağ tarafında gösterilen hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketleri, Erdemli'ye 900, 850 ve 500 hPa basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin serbest troposfer içerisinde hareket ettiklerini dolayısıyla kaynaklandıkları bölgeden reseptör bölgesine aerosol taşıma ihtimallerinin küçük olduğunu gösterirken 700 hPa basınç seviyesinde ulaşan hava kütlelerinin Orta doğu çöllerinden toz taşıma potansiyeline sahip siklonik hareketle örnekleme noktasına ulaştığı görülmektedir.



Ca:6175 Mg:1815 Na:1225 Al:1410 Fe:1330 Mn:28 Co:0.73 V:14 Ni:10
Cr:26 Zn:36 Pb:402 Cd:0.80

Şekil III.11. 30 Nisan 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve aynı gün toplanan aerosol örneğindeki eser elementlerin konsantrasyonları (ng m^{-3}). Sağdaki şekil aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerini göstermektedir.

Erdemli istasyonunda, Nisan 1992'de günlük toplanan aerosol örneklerinin eser element kompozisyonlarının gene aynı örneklere karşı gelen hava kütleleri yörüngeleri ile birlikte incelenmesi ile şu sonuçlara varılmıştır:

- Örnekleme bölgesine farklı barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin kaynaklandığı coğrafik bölgelerde farklı olabilmektedir. Hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketlerinin incelenmesi uzun menzilli aerosol taşınımına olanak veren meteorolojik şartların açıklanabilmesini sağlamıştır. Reseptör noktasına ulaşan hava kütlelerinin kaynaklandığı bölgenin emisyonlarını uzun menzilli taşıyabilmesinin ön şartı hava kütlelerinin kaynak bölgesinde yükselerek hareket edip aerosolleri serbest troposfere taşımasıdır. Ancak bu şart sağlandığı takdirde yani aerosoller, daha şiddetli rüzgarların hakim olduğu ve yağ/kuru çökme mekanizmalarının daha az etkin olduğu serbest troposfere ulaşabildikleri durumda uzun mesafeli yer değiştirebilmektedirler.
- Nisan 1992 ayında bu şartı sağlayan hava kütlelerinin SW ve SE sektörlerinden kaynaklanarak Erdemli'ye ulaştıkları gözlenmiştir. SW ve SE sektörlerinde bulunan kuzey Afrika ve Orta Doğu kara parçaları üzerindeki çöllerden alümina-silikat yapısındaki toz parçacıkları atmosfere neşr olmaktadır. Bu tozların atmosferik taşınım ile Erdemli'ye ulaştığının en bariz jeokimyasal göstergesi alüminyum elementinin konsantrasyonunda gözlenen ani artışlardır.
- Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerinin sektörel frekanslarının incelendiği bölümde (bkz. bölüm III.1) hakim hava kütlelerinin NW sektöründen kaynaklandığı gösterilmiştir. Bu sektörde bulunan ve doğu Akdeniz'e uzun menzilli atmosferik taşınım için potansiyel kaynak türü, Avrupa kıtası üzerinde atmosfere neşr edilen antropojenik emisyonlardır. Avrupa üzerinden

Avrupa kıtası üzerinde atmosfere neşr edilen antropojenik emisyonlardır. Avrupa üzerinden kaynaklanan hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketleri bu tip bir taşınımın imkansızlığını göstermektedir. Ayrıca, Erdemli'de toplanan aerosol örneklerinde Avrupa'daki antropojenik emisyonların bölgeye ulaştığını gösterecek bir jeokimyasal izde rastlanmamıştır. Dolayısı ile antropojenik emisyonların işaretleyici eser elementleri olan kurşun, çinko ve kadmiyum konsantrasyonlarındaki değişimden lokal emisyonların ve yer seviyesindeki rüzgarların nitelik ve niceliğinin sorumlu olduğu kabul edilmiştir.

BİLİM gemisi ile doğu Akdeniz, Karadeniz ve Marmara denizinde toplanan aerosol örneklerinde gözlenen eser element konsantrasyonlarının aritmetik ortalamaları ve standart sapmaları Tablo III.3'de verilmiştir. Bu tip veri setleri, log-normal dağılım gösterdikleri için geometrik ortalamalarla daha iyi temsil edildikleri daha önce tartışılmıştı. Dolayısıyla her elementin geometrik ortalama konsantrasyonu parantez içinde tabloya dahil edilmiştir.

Tablo III.3. Doğu Akdeniz, Karadeniz ve Marmara denizinde toplanan aerosol örneklerinde gözlenen eser element konsantrasyonları (ng m^{-3}).
n; toplam örnek sayısı, geometrik ortalamalar parantez içinde verilmiştir.

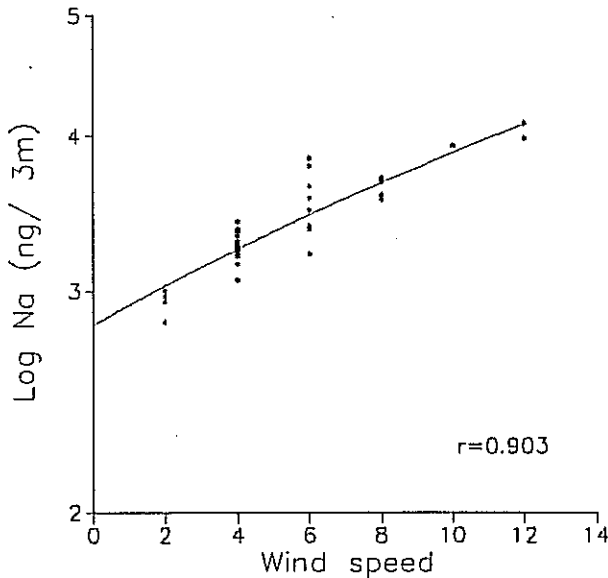
	Doğu Akdeniz n=35	Karadeniz n=22	Marmara Denizi n=47
Al	2207±6525(602)	748±835(412)	1452±1271(1014)
Fe	1116±1694(487)	708±1096(311)	1848±1546(1297)
Mn	35±56(20)	21±18(13)	52±48(37)
Ni	5±9(2.2)	6.6±9.3(3.6)	18±43(5.9)
Cr	23±23(13)	17±19(10)	117±139(62)
Co	0.7±1(0.4)	0.6±1.7(0.18)	1±0.8(0.7)
Zn	49±53(33)	67±141(24)	231±380(119)
Pb	22±21(15)	28±19(21)	146±206(70)
Cd	0.5±0.3(0.37)	1.9±2.5(1.2)	5±11(2.1)
Ca	1824±2000(1137)	1044±733(829)	2826±2443(1958)
Na	3230±2605(2496)	3578±3259(2475)	2414±1598(2042)
Mg	1145±1459(753)	424±532(276)	732±441(587)

Tablodan görüleceği üzere çinko, kurşun ve kadmiyum gibi antropojenik emisyonların işaretleyicisi olan elementler için en yüksek ortalama konsantrasyonlar

Marmara denizi aerosollerine aittir. Ülkemiz endüstrisinin % 60'a yaklaşan bir bölümü Marmara denizi çevresinde özellikle İzmit, Gemlik ve Bandırma körfezleri etrafında yoğunlaşmıştır. Bu körfezlerin içerisinde ve İstanbul Boğazında toplanan örnekler çıkartılıp tekrar ortalama alındığında eser element konsantrasyonlarının yarıya düştüğü gözlenmiştir. Marmara, karalarla çevrili küçük bir deniz olması nedeniyle, örnekler denizin ortasında da toplanmış olsa çevredeki kara kökenli antropojenik kaynaklardan tamamen uzak sayılmaz, dolayısıyla eser elementlerin aerosollerdeki konsantrasyonları lokal emisyon kaynaklarının doğrudan etkisi altındadır.

Doğu Akdeniz ve Karadeniz aerosolleri için verilen ortalama eser element konsantrasyonları arasında önemli bir fark görülmemiştir. Ayrıca, Erdemli'deki kara istasyonunda toplanan aerosol örneklerinin eser element konsantrasyonları (bkz. Tablo III.1) ile Tablo III.3'de sunulan doğu Akdeniz'de gemi ile toplanan örneklerin konsantrasyonları da birbirleriyle uyumludur. Dolayısı ile Erdemli istasyonunda toplanan aerosol örneklerinin bölgesel deniz atmosferini temsil ettiği düşünülmüştür.

Tablo III.3'de görüldüğü üzere deniz aerosollerinin ortak özelliği sodyum elementinin geometrik ortalama konsantrasyonlarının birbirine yakın olmasıdır. Deniz atmosferinde sodyumun deniz tuzlarından kaynaklandığını gösteren en önemli veri, ölçülen sodyum konsantrasyonları ile yüzey rüzgar hızı arasındaki yüksek korelasyondur. Şekil III.12'de doğu Akdeniz aerosollerindeki sodyum konsantrasyonu ile yüzey rüzgar hızı arasındaki regresyon eğrisi görülmektedir. Gözlenen sodyum konsantrasyonu yüzey rüzgar hızının artmasına bağlı olarak artıp azalmaktadır. Regresyon eğrisinin, rüzgar hızının sıfır olduğu noktada aerosollerdeki sodyum konsantrasyonunu gösteren eksen kestiyi noktadaki konsantrasyon değerinin sıfır olmadığı görülmektedir (bkz. Şekil III.12). Bu da sodyumun atmosferik aerosollerdeki tek kaynağının deniz tuzu olmadığını gösterir.



Şekil III.12. Doğu Akdeniz atmosferinde toplanan aerosol örneklerindeki sodyum konsantrasyonu ile yüzey rüzgar hızı arasındaki regresyon eğrisi.

III.3. Doğu Akdeniz Aerosollerine Katkısı Olan Başlıca Kaynak Türleri

Akdeniz karalarla çevrili bir deniz olduğu için aerosol kompozisyonunun, denizin yanısıra topraktan ve antropojenik kaynaklardan atmosfere neşr edilen emisyonların özelliklerini taşıdığı bir ön hipotez olarak kabul edilmiştir.

Bu çalışmada toplanan aerosollere katkıda bulunan bu kaynakların katkı değerlerinin belirlenmesi amacı ile bu kaynakların işaretleyici elementleri kullanılmıştır. Bu amaçla sodyum deniz kaynağının işaretleyici elementi, alüminyum ise alüminasilikat yapısındaki toz parçacıklarının işaretleyicisi olarak kullanılmıştır.

Daha önceki çalışmalarda yer kabuğunun ve denizin aerosollerdeki toplam eser element konsantrasyonlara katkısını belirlemek amacıyla yapılan hesaplarda bu her iki kaynağında değişmeyen oranlarda eser element içerdikleri varsayılmıştır (Rahn, 1976; Schneider, 1987; Chester et al., 1993). Bu araştırmacılar, topraktaki eser element:Al oranını kullanıp toprakların aşınmasıyla atmosfere atılan aerosollerin toplam aerosol yükü üzerindeki katkısını bulurken, denizlerdeki eser element:Na oranını kullanarak denizlerden atılan aerosollerin katkısını belirlemişlerdir. Aynı yöntem kullanılarak bu çalışmada toplanan aerosollerdeki eser elementlere denizin ve toprağın katkısı hesaplanmıştır. Literatürde deniz ve toprağın eser element kompozisyonunu ile ilgili çeşitli derlemeler vardır. Bu çalışmada Taylor (1964) tarafından derlenmiş global kayaç ile Martin and Whitfield (1983) tarafından derlenmiş deniz suyu eser element kompozisyonları kullanılmıştır. Toprak katkısı belirlenirken aerosollerde ölçülen Al elementinin % 100 ünün topraktan kaynaklandığı varsayılmış ve toprak için verilen sabit eser element:Al oranları kullanılarak aerosollerde ölçülen diğer elementlerin topraktan kaynaklanan miktarları belirlenmiştir.

Genellikle deniz atmosferinde yapılan çalışmalarda sodyum % 99 oranında deniz tuzundan gelmektedir (Arimato et al., 1987). Ancak Dulac et al. (1987) Akdeniz gibi yöresel denizlerde toz parçacıklarından kaynaklanan sodyumun da ihmal edilemeyecek kadar katkıda bulunduğunu göstermiştir. Bu çalışmada örnekler kara istasyonundan toplandı için bu etkinin daha fazla olması beklenir. Bu nedenle, her örnekteki denizden gelen sodyum miktarı (Na_{mar}), gözlenen sodyum ve alüminyum konsantrasyonları (Na_{air} ve Al_{air}) ve Taylor (1964) global kayaç kompozisyonundaki alüminyum ve sodyum konsantrasyonları kullanılarak aşağıdaki eşitlikten hesaplanmıştır.

$$Na_{mar} = Na_{air} \left(Al_{air} \frac{Na}{Al} \right)_{crust} \dots \dots \dots (1)$$

Toprak ve deniz tuzu parçacıklarının aerosollerde ölçülen eser elementlere katkısı her örnek için aşağıdaki eşitliklerden hesaplanmıştır.

$$X_{\text{crust}} = Al_{\text{tir}} \left(\frac{X}{Al} \right)_{\text{crust}} \dots \dots (2)$$

$$X_{\text{sea}} = Na_{\text{mar}} \left(\frac{X}{Na} \right)_{\text{sea}} \dots \dots (3)$$

Bu eşitliklerde X_{crust} toplanan örnekteki X elementinin topraktan kaynaklanan fraksiyonunu gösterirken X_{sea} toplanan örnekteki X elementinin denizden kaynaklanan fraksiyonunu göstermektedir. Ayrıca $(X/Al)_{\text{crust}}$ yer kabuğundaki X elementinin alüminyuma oranını gösterirken $(X/Na)_{\text{sea}}$ denizdeki X elementinin sodyuma oranını göstermektedir.

Elementlerin topraktan (X_{crust}) ve denizden (X_{sea}) kaynaklanan fraksiyonların toplamının gözlenen toplam konsantrasyonlarından çıkartılmasıyla elde edilen fraksiyonun hangi kaynaktan atmosfere neşr edildiği belirsizdir. Bu belirsiz kaynağın antropojenik veya tanımlanamamış doğal lokal emisyonlar olabileceği kabul edilmiştir. Tablo III.4.'te toprak, deniz ve açıklanamayan kaynakların toplam konsantrasyonlara katkı yüzdeleri her element için verilmiştir.

Tablo III.4. Doğu Akdeniz atmosferinde gözlenen eser element konsantrasyonlarına başlıca kaynak türlerinin yüzde katkısı.

Elementler	Toprak	Deniz	Diğer
Al	100	-	-
Fe	53	-	47
Mn	65	-	35
Ni	15	-	85
Cr	16	-	84
Co	55	-	45
V	21	-	79
Zn	5	-	95
Pb	0.7	-	99.3
Cd	1.9	-	98.1
Ca	15	5	80
Na	22	78	0
Mg	21	23	56

Tabloda görüleceği üzere toz parçacıklarından kaynaklanan sodyumun tüm veri seti için hesaplanan ortalama değeri % 22 dir. Ancak Na / Al oranının 6 dan büyük olduğu seçilmiş veri seti için % 2 ye düşerken Na / Al oranının 3 ten küçük veri seti için % 37 ye

çıktığı görülmüştür. Bu çalışmada ölçülen eser elementlerden sadece kalsiyum ve magnezyuma deniz katkısı görülmüştür. Çinko, kadmiyum ve kurşunun aerosoller içerisindeki miktarlarına deniz ve toprağın katkısı yoktur (bkz. Tablo III.4) ve bu elementler literatürde antropojenik emisyon kaynaklarının işaretleyicisi olarak kullanılmaktadır.

Toplam örnek sayısının %15' inde demir, manganez ve kobalt gibi elementlere toprak katkısı %100 iken kalan %85' inde diğer kaynaklarında etkisi vardır.

III.4. Doğu Akdeniz'de Gözlenen Konsantrasyonların Literatür Değerleriyle Karşılaştırılması

Atmosferik çalışmalar global, bölgesel ve yöresel olarak üç ölçekte yapılmaktadır. Her düzey için eser element verilerinin değerlendirilmesi farklı olmaktadır. Örneğin eser element konsantrasyonları, yöresel düzeyde hangi kaynakların gözlenen kirlilik miktarına katkıda bulunduğunu anlamakta (Borbely-Kiss et al., 1990), bölgesel ölçekte özellikle çöl tozu taşınım mekanizmalarının belirlenmesinde (Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990), global ölçekteyse metallerin biyogeokimyasal devinimlerinin incelenmesinde, aerosollerin potansiyel iklim değişikliklerine katkılarının anlaşılması amacıyla (Duce et al., 1983; Tegen et al., 1996) yaygın olarak kullanılır.

Erdemli' de toplanan örneklerin ilk bakışta bölgesel deniz atmosferini temsil ettikleri önceki bölümde gösterilmişti. Akdeniz'in gerçek yerini belirlemek için seçilen bazı elementlerin konsantrasyonları literatürdeki okyanus ve kapalı denizleri temsil eden değerlerle karşılaştırılmıştır. Yapılan karşılaştırmada kullanılan değerler Tablo III.5.' de verilmektedir.

Tabloda kullanılan değerlerden Duce et al. (1983) ve Arimoto et al. (1987) tarafından Pasifik okyanusundaki adalar üzerine kurulu istasyonlardan ölçülmüş olanlar karalardaki emisyon kaynaklarından uzak (karasal kaynaklardan 5000 km uzak) ve düşük konsantrasyon seviyelerini temsil etmektedir.

Kuzey Atlantik okyanusunda Buat-Menard and Chesselet (1979) tarafından gemiden alınan örneklerde ölçülen eser elementlerin konsantrasyon seviyeleri Pasifik okyanusu için verilenlerden yüksektir. Bunun nedeni örneklerin toplandığı bölgelerin, Pasifik okyanusunda platform olarak kullanılan adaların pozisyonuna nisbeten karalara daha yakın olması dolayısı ile atmosfer ile karalardan aerosol taşınımına daha uygun olmasıdır. Aradaki fark büyük ölçüde atmosferik taşınım sırasında aerosoller üzerinde etkin olan çökeltme (kuru ve yağ) mekanizmalarıyla açıklanabilir. Aerosollerin Pasifikteki adalar gibi kaynaklardan uzak bölgelere ulaşabilmesi için binlerce kilometre yol katedmesi gerekmektedir. Bu global ölçekte taşınım sırasında yağ ve kuru çökeltme mekanizmaları aerosollerini atmosferden uzaklaştırdığından parçacıklar örnek toplama noktasına ulaştığında geriye çok az bir miktarı kalmış olmaktadır. Buna karşılık kapalı denizlerde emisyon kaynakları çok yakın olmasa da,

aerosollerin örneklerin toplandığı noktaya ulaşmak için katetmeleri gereken mesafe çok daha kısa olduğundan, kuru ve yağ çökeltme yoluyla atmosferden uzaklaşan parçacık miktarı daha az olmakta ve bunun sonucu olarak ölçülen konsantrasyonlar yüksek olmaktadır.

Tablo III.5. Temsili bölgelerin aerosollerinde gözlenen eser elementlerin geometrik ortalama konsantrasyonları (ng m^{-3}).

Element	Açık Denizler		Kapalı Denizler		
	Tropikal Kuzey Pasifik (Enewetak) ¹	Tropikal Güney Pasifik (Samoa) ²	Tropikal Kuzey Atlantik ³	Kuzey Denizi ⁴	Arap Denizi ⁵
Al	21	0.72	160	219	1227
Fe	18	0.21	100	230.5	790
Mn	0.29	0.044	2.2	9.1	17
Ni	-	-	0.64	2.5	2
Cr	0.091	-	0.43	3.1	3
Co	0.0076	0.00037	0.08	0.19	0.38
Cd	0.0035	-	-	-	0.045
V	0.082	-	0.54	-	6.3
Zn	0.18	0.06426	4.4	26	10
Pb	0.12	0.01620	9.9	20	4.3

Referanslar; 1: Duce et al., (1983); 2: Arimoto et al., (1987);

3: Buat-Menard and Chesselet (1979);

4: Chester and Bradshaw (1991) (antropojenik kaynakların etkisi altında);

5: Chester et al., (1991a) (çöl bölgelerinin etkisi altında).

Endüstrileri çok gelişmiş ülkelerle çevrili Kuzey Denizinde Chester and Bradshaw (1991) tarafından yapılan ölçümler çinko ve kurşun gibi antropojenik elementlerin değerlerinin tablodaki diğer yöreler için verilenlerden daha yüksek olduğunu göstermiştir. Ayrıca bu bölgede son zamanlarda yapılan çalışmalar kuzey denizi aerosollerinin antropojenik fraksiyonundaki işaretleyici eser element konsantrasyonlarının oranlarının Avrupa kıtası üzerindeki antropojenik emisyonlardaki eser element oranlarına benzer olduğunu göstermiştir (Chester et al., 1994).

Arap Denizi Tablo III.5' de Kuzey Deniz'i ile birlikte kapalı denizler grubu altında verilmiş olmasına rağmen toprak kaynaklı işaretleyici elementlerin (Al, Fe) konsantrasyon değerleri Kuzey Deniz'i için verilenlere kıyasla yüksek antropojenik kaynaklı işaretleyici elementlerinin (Zn, Pb) ise düşük olduğu görülmektedir. Bu durum kapalı denizlerin aerosol kompozisyonlarının etkisinde kaldıkları karasal kaynak türüne bağlı olarak farklılık gösterdiğini açıkça ortaya koymaktadır.

Bu çalışmada ölçülen toprak kökenli demir ve alüminyum gibi elementlerin (bkz.Tablo III.1) ortalama konsantrasyon değerleri Arap Deniz'i atmosferinde ölçülen seviyelere benzerken kurşun ve çinko gibi antropojenik kökenli elementlerin değerleri Kuzey Deniz'inde ölçülen değerler seviyesindedir. Bu da bizi kapalı bir deniz olan doğu Akdeniz atmosferinin, çevresindeki karalar üzerindeki toprağın aşınmasıyla oluşan toz parçacıklarının ve antropojenik emisyonların etkisi altında olduğu yargısına götürmüştür.

Erdemli istasyonunda ölçülen eser element konsantrasyonlarının Akdeniz'de yapılan diğer araştırmalarda elde edilen veri setleri ile karşılaştırılması bu denizin batısı ve doğusu üzerindeki atmosferik aerosollerin kompozisyonları arasındaki olası farkları göstermek açısından önemlidir.

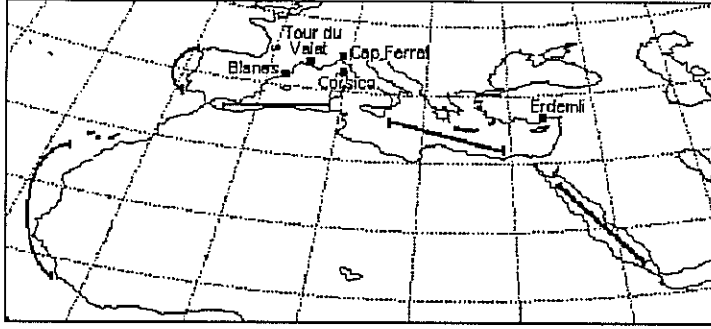
Tablo III.6. Akdeniz'de diğer kara istasyonlarında ve gemilerden toplanmış aerosollerin (kara istasyonlarının konumları ve denizden toplanan örneklerde geminin izlediği rota Şekil III.13' deki harita üzerinde verilmiştir) eser element konsantrasyonlarının geometrik ortalamaları sunulmuştur.

Tablo III.6. Akdeniz ve çevresindeki kara istasyonlarından toplanan aerosol örneklerinde (örnekleme lokasyonları Şekil III.13'de verilmiştir) gözlenen eser elementlerin geometrik ortalama konsantrasyonları (ng m^{-3}).

Antropojenik emisyonların toplam konsantrasyonlara yüzde katkısı parentez içinde verilmiştir.

	Erdemli ¹	Blanes ² Cap	Ferrat ³	Tour	Corsica ⁵ du Valat ⁴	Akdeniz ⁶
Al	680	390	370	380	168	936
Fe	685(32)	316(16)	320(21)	275(6)	144(21)	707(10)
Mn	12.6(41)	10(57)	11(63)	13(68)	5.3(65)	16(36)
Ni	5.6(89)	5.5(94)	2.8(88)	-	-	4.2(80)
Cr	8.5(90)	1.8(74)	2.5(82)	-	-	3.1(64)
Co	0.40(48)	0.20(41)	-	-	-	-
Cd	0.19	0.60	0.36	0.51	-	0.17
Zn	19	50	41	60	19	12
Pb	30	50	58	56	16	10.5

Referanslar; 1: Bu çalışma; 2: Chester et al., (1991b);
3: Chester et al., (1990b); 4: Guieu (1991b); 5: Bergametti et al., (1989a);
6: Chester et al., (1993).



Şekil III.13. Akdeniz kıyısında karadan aerosol örnekleme yapan istasyonlar. Chester et al.(1993) tarafından denizde yapılan örnekleme için geminin rotası harita üzerinde verilmiştir.

Batı Akdeniz kıyılarında EROS-2000 projesi çerçevesinde gerçekleştirilen atmosferik çalışmalar nitelik açısından Erdemli istasyonunda yapılan çalışmaya benzemektedir. Erdemli istasyonundan elde edilen veri seti ile batı Akdeniz'de kara istasyonlarından elde edilen veri seti arasındaki en göze çarpan farklılık Erdemli aerosollerindeki alüminyum ve demir gibi toprak kaynaklı elementlerin yüksek kadmiyum, çinko ve kurşun gibi antropojenik kaynaklı elementlerin ise düşük ortalama konsantrasyon değerleri göstermesidir. Ayrıca Chester et al. (1993) tarafından Akdeniz'den gemilerle toplanan aerosollerdeki eser element konsantrasyonları ortalamaları krom, nikel ve kurşun haricinde Erdemli istasyonu için verilen değerlerle uyumludur.

Kurşun motorlu taşıtlardan kaynaklandığından noktadan ziyade bölgesel emisyon dağılımı gösterir. Avrupa'da taşıtlarda katalitik konverter gün geçtikçe artmakta ve bunun sonucu olarak kurşunsuz yakıt kullanımı yaygınlaşmaktadır. Bu önlemin Avrupa'da atmosferdeki kurşun konsantrasyonlarında düşüşe neden olduğu gösterilmiş (Nicolas et al., 1992) olmasına rağmen batı Akdeniz için verilen ortalama kurşun değerleri bu tip önlemlerin henüz çok yaygınlaşmadığı doğu Akdenizinkinden yüksektir. Yalnızca Chester et al. (1993) tarafından Akdeniz'de gemiden ve Korsika adasında Bergametti et al. (1989a) tarafından toplanan örneklerdeki ortalama kurşun konsantrasyonları Tablo III.6'da verilen diğer kıyı istasyonları değerlerine nisbeten daha düşüktür. Bu durum atmosferdeki kurşun

konsantrasyonlarını, uzun menzilli taşınımından ziyade lokal trafik emisyonunun etkilediği sonucunu doğurmaktadır.

Erdemli istasyonunda alüminyum ve demir gibi toprak kökenli elementlerin konsantrasyon değerleri batıdaki kara istasyonları verilerine kıyasla daha yüksek gene topraktan büyük ölçüde etkilenen manganez değerlerinin birbirine yakın olduğu Tablo III.6' da dikkati çeken bir noktadır.

Manganezin atmosferdeki aerosoller içerisindeki konsantrasyon değerleri toprak kaynaklı olabildiği gibi, ferromanganez endüstrisinden de fazla miktarda atılmaktadır. Pacyna et al. (1984) tarafından gerçekleştirilen emisyon envanteri çıkarma çalışmasında manganezin topraktan kaynaklanan miktarının antropojenik emisyonlardan kaynaklanan miktarının global ölçekte 24 katı olduğu bulunmuştur.

Manganezin atmosferdeki konsantrasyonlarına toprak aerosollerini önemli ölçüde katkıda bulunduğundan dolayı toprak kaynaklı olmayan fraksiyonunun belirlenebilmesi için topraktan gelen miktarın toplam konsantrasyonlardan çıkartılması gerekmektedir.

Atmosferik aerosollerde ölçülen herhangi bir elementin konsantrasyonunun (M_{atm}) toprak kökenli olmayan fraksiyonunu (M) aşağıdaki eşitlikten bulunmuştur.

$$\text{Excess } M = M_{atm} - \left[\left(\frac{M}{Al} \right)_{crust} \times Al_{atm} \right]$$

Yukarıdaki eşitlikte kullanılan $(M/Al)_{crust}$ oranı Taylor (1964) ün verdiği global toprak kompozisyonu cetvelinden alınmıştır. Aslında aerosollerdeki eser element konsantrasyonlarının toprak kökenli olmayan fraksiyonunun hesaplanabilmesi için örneklerin toplandığı yöredeki toprakların elemental kompozisyonunun iyi bilinmesi gerekmektedir. Bu pratikte hiç bir zaman elimizde tam olmayan bir bilgidir. Çünkü bir istasyonda örneklerin toplandığı sırada hava kütlelerinin çok farklı bölgelerden geçerek reseptör bölgesine ulaştıkları bilinmektedir. Bütün bu bölgelerdeki toprakların element kompozisyonlarını bilmek mümkün değildir. Bu nedenle, örnek toplama noktasına katkıda bulunan değişik toprak türlerini karakterize etmek yerine, çalışmada global toprak kompozisyonu kullanılmıştır.

Bu yöntemle yapılan hesaplama sonuçları göstermiştir ki Tablo III.6 'daki ortalama manganez konsantrasyonları tüm kara istasyonlarında benzer değerler gösterirken parantez içinde verilen ve toplam konsantrasyonun yüzdesi biçiminde ifade edilmiş olan antropojenik kaynaklı manganez fraksiyonu Erdemli istasyonunda batıdaki benzer kara istasyonlarının değerlerinden düşüktür. Yani aerosollerde ölçülen manganez konsantrasyonlarına Erdemli istasyonunda topraktan kaynaklanan toz emisyonunun katkısı daha fazla iken batıdaki kara istasyonlarında antropojenik emisyonların katkısı daha fazladır. Çünkü bu çalışmada topraktan kaynaklanan fraksiyonun toplam konsantrasyondan çıkartılması ile elde edilen eser

element miktarlarının lokal ya da uzun menzilli taşınım ile örnekleme bölgesine ulaşan antropojenik emisyonlardan kaynaklandığı kabul edilmiştir.

Batı Akdeniz'in kuzeyi endüstrileşmiş ülkeler (Fransa, İtalya) ile çevrili iken doğu Akdeniz'in kuzeyi endüstrisi tarıma dayalı ülkeler (Türkiye, Yunanistan) ile çevrilidir. Bu da doğu Akdeniz'in kıyısız bölgelerindeki atmosferin batıya nisbeten daha az antropojenik emisyonların etkisinde olduğunun göstergesidir.

Tablo III.6' da sunulan kadmiyum, çinko ve kurşunun aerosollerde ölçülen geometrik ortalamaya değerleri, Erdemli istasyonunda batı Akdenizdeki diğer kara istasyonlarına nisbeten daha düşüktür. Ayrıca bu elementlerin gözlenen konsantrasyonlarına antropojenik emisyonların katkısı tüm istasyonlar için % 100 olarak hesaplanmış olduğu için anılan elementlerin Akdeniz atmosferindeki antropojenik emisyonların işaretleyicisi (izleyicisi) olduğu kabul edilmiştir.

Tablo III.6'daki diğer bir ilginç sonuç ise toprak kökenli olan demir elementinin Erdemli istasyonundaki ölçümlerden hesaplanan toplam konsantrasyonun antropojenik fraksiyonunun yüzdesi tabloda diğer kara istasyonları için verilen değerler arasında en yüksek olanıdır. Al-Momani (1995b) tarafından Antalya'da bulunan kara istasyonundan toplanan yağmur sularında ölçülen demirin % 35 'inin antropojenik emisyonlardan kaynaklandığı hesaplanmıştır. Bu değer Erdemli istasyonu için Tablo III.6' da verilen % 32 değeriyle uyumludur.

Erdemli istasyonunda gözlenen yüksek krom ve nikel değerlerine doğu Akdeniz kıyılarını çevreleyen dağlık bölgedeki kayaların rüzgarlarla aşınmasından atmosfere neşre edilen tozların neden olduğu varsayılmıştır. Aslaner (1973) ve Tolun and Pamir (1975) bu tip kayaların krom ve nikelce zenginleşmiş olduklarını ve Türkiye'nin güney kıyılarında bu kayaç türlerinin bol olduğunu göstermişlerdir. Ayrıca Guerzoni et al. (1989) Adriyatik denizinden toplanan aerosol örneklerindeki yüksek krom ve nikel değerlerini, Balkanlar'daki bu elementlerce zengin ofiyolitik minerallerin (bazaltik kayaçlar) rüzgarlarla aşınması sonucunda atmosfere toz neşre etmesiyle açıklamışlardır.

Ayrıca Tablo III.6 'da Erdemli istasyonu için verilen yüksek demir değerlerine de gene bu tip kayaların aşınması ile atmosfere neşre olan lokal tozların neden olabileceği düşünülmüştür. Çünkü bazaltik kayaç türlerindeki demir miktarı global kayaçlar için verilen değerlerden yüksektir. Bu sonuçlar göstermiştir ki lokal toprakların eser element kompozisyonlarının belirlenmesi bu sorunlara açıklık getirilmesi açısından elzemdir.

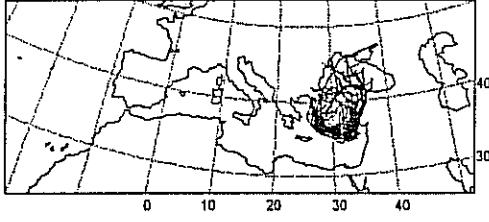
III.5. Doğu Akdeniz'de Gözlenen Aerosol Kompozisyonlarına Hava Kütlelerinin Sektörel Katkıları

Bölüm III.2'de Nisan 1992 döneminde toplanan aerosol örneklerinin eser element kompozisyonlarındaki ani değişimlerin, lokal yağmurların atmosferi yıkamasının yanısıra örneklere karşı gelen hava kütlelerinin kaynaklarının değişmesi ile açıklanabildiği gösterilmiştir.

Bu bölümde NW ve SW sektörlerinden kaynaklanan hava kütlelerine karşı gelen örneklerdeki karakteristik eser element kompozisyonlarının mevsimsel bazda belirlenmesi hedeflenmiştir. Bu tip bir sınıflandırma ile aerosollerin atmosfere neşr edilmesinin zaman içerisindeki olası değişiminin belirlenmesi mümkün olacaktır. Bu amaç doğrultusunda NW ve SW sektörlerinin seçilme nedeni doğu Akdeniz'e ulaşan hakim hava kütlelerinin bu sektörlerden olmasıdır.

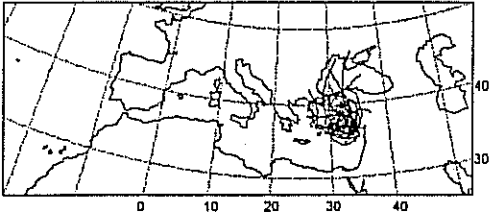
NW veya SW sektörlerinden gelen hava kütlelerinin etkisinde kalan örnekleri seçerken 900 hPa barometrik basınçta Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri incelenmiştir. Örnekleme yer seviyesinde gerçekleştirildiği için en uygun seviyenin bu olduğuna karar verilmiştir. Gene Nisan 1992'deki örneklere karşı gelen hava kütlelerinin incelendiği bölümde gösterildiği üzere Erdemli'ye ulaşan bir hava kütlelerinin farklı barometrik basınçlarda farklı bölgelerden kaynaklanabilmektedir. Dolayısı ile bu bölümde önce 900 hPa da Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri incelenerek ön bir gruplama yapılmıştır. Daha sonra seçilen bu örneklere karşı gelen 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınçta Erdemli'ye ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri de incelenmiştir. Ve bu seviyelerde ulaşan hava kütleleri aynı örnekte NW veya SW sektörlerinden farklı sektörlerden kaynaklanıyor ise gruplamanın dışında tutulmuştur. Ayrıca bu sektörlerden olası uzun mesafeli taşınımın Erdemli aerosollerindeki eser element kompozisyonuna katkısını belirlemek amacıyla hava kütleleri katettikleri mesafeye göre tekrar gruplara ayrılmıştır.

Şekil III.14'te NW sektöründen kaynaklanan hava kütlelerine karşılık gelen karakteristik eser element konsantrasyonları mevsimsel bazda gösterilmiştir. Şekil III.14a.'da NW sektöründen kısa mesafe katederek Erdemli'ye ulaşan batı Anadolu kaynaklı aerosollerin ortalama eser element konsantrasyonları ve standart sapmaları gösterilmiştir.



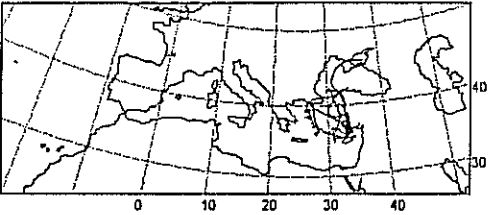
Yaz

n=35
Ca:5715±4000 Mg:1730±795 Na:4760±2390
Al:1020±335 Fe:1075±333 Mn:23±7.1
Co:0.65±0.28 V:10±4.8 Ni:6.8±2.4 Cr:8.5±3.7
Zn:45±33 Pb:53±60 Cd:0.25±0.33



Kış

n=29
Ca:2340±1535 Mg:665±445 Na:1300±1500
Al:475±450 Fe:540±575 Mn:9.5±7.9
Co:0.40±0.55 V:8.9±8.0 Ni:5.5±3.0 Cr:10±7.5
Zn:20±16 Pb:37±33 Cd:0.20±0.12



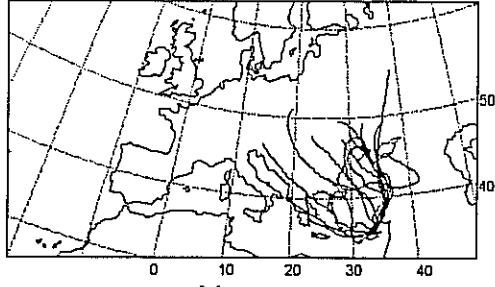
Geçiş mevsimleri

n=9
Ca:2530±925 Mg:814±498 Na:1205±930
Al:650±455 Fe:720±605 Mn:11±6.5
Co:0.39±0.28 V:6.4±3.8 Ni:4.5±2.8 Cr:14±8.9
Zn:25±15 Pb:100±220 Cd:0.23±0.1

(a)

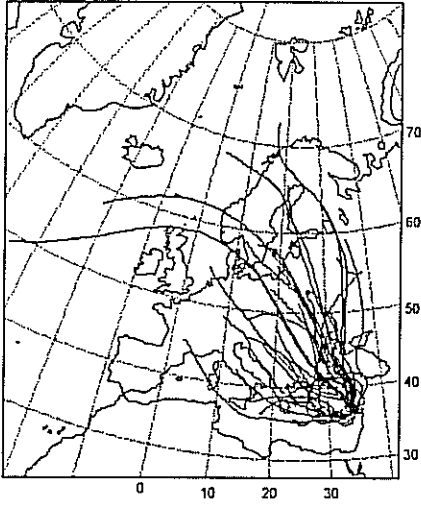
Şekil III.14. N-W sektöründen kaynaklanan hava kütleleri yörüngeleri ve karakteristik mevsimsel ortalama eser element konsantrasyonları (ng m⁻³).

(a) Batı Anadolu; (b) Avrupa



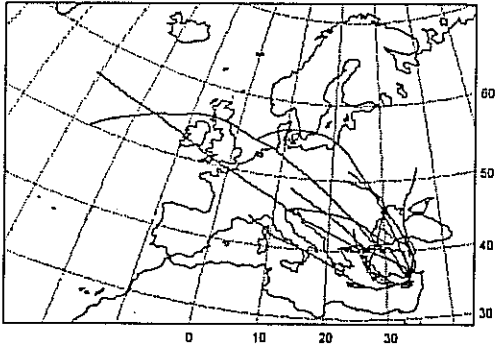
Yaz

n=16
 Ca:6470±4580 Mg:2000±975 Na:3465±2320
 Al:1420±440 Fe:1360±530 Mn:21±8.5
 Co:0.69±0.36 V:11±7.1 Ni:7.0±3.0 Cr:12±5.7
 Zn:30±20 Pb:75±85 Cd:0.69±0.91



Kış

n=31
 Ca:2170±1395 Mg:815±470 Na:2330±2025
 Al:380±344 Fe:400±255 Mn:7.7±5.2
 Co:0.35±0.31 V:8.0±3.9 Ni:4.5±2.4 Cr:12±8.6
 Zn:15±11 Pb:37±38 Cd:0.25±0.22



Geçiş mevsimleri

n=14
 Ca:3000±1995 Mg:1085±500 Na:1410±980
 Al:635±440 Fe:765±730 Mn:15±12
 Co:0.36±0.27 V:7.2±4.6 Ni:6.4±3.8 Cr:12±10
 Zn:23±11 Pb:80±105 Cd:0.21±0.19

(b)

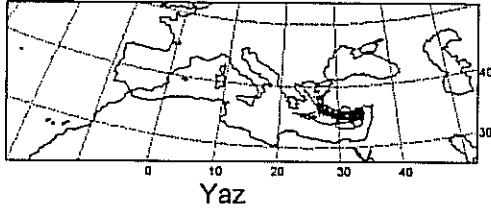
Şekil III.14.'ün devamı.

NW sektöründen kaynaklanan hava kütleleri örnekleme noktasına ulaşmadan geçirdikleri son üç gün içerisinde kısa mesafe katetmiş iseler batı Anadolu'dan, uzun mesafe katetmişler ise Avrupa'dan doğu Akdeniz'e aerosol taşıma potansiyeline sahiptirler. Şekilde verilen ortalama eser element konsantrasyonlarından da görüleceği üzere NW sektörünün kısa ve uzun mesafeli hava kütlelerinin ortalama aerosol kompozisyonları mevsimsel değişim gösterirken aynı mevsim içerisinde birbirine benzemektedir. Dolayısı ile NW sektöründen kaynaklanan hava kütlelerindeki eser elementler lokal kaynaklı olup, elementlerin ortalama konsantrasyonlarının yüksek standart sapmasının nedeni aerosollerin yaş/kuru çökeltme mekanizmalarının etkisinde kalarak atmosferden ayrılması ve yer seviyesindeki rüzgarların hızı ve yönü ile ilgilidir.

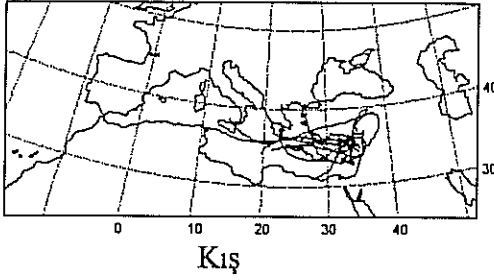
SW sektöründen kaynaklanan kısa hava kütleleri Akdeniz üzerinden geçerek Erdemli'ye ulaşmaktadır (bkz. Şekil III.15). Denizden kaynaklanan hava kütlelerindeki eser element kompozisyonları yazın en yüksek seviyede iken geçiş ve kış mevsimlerinde azalma göstermiştir. Bu da tamamiyle kış ve geçiş mevsimlerinde etkin olan yağışlarla aerosollerin atmosferden yıkanması ile ilintilidir. Yaz mevsiminde toprak kaynaklı alüminyum ve demir gibi elementlerin deniz yönünden gelen hava kütleleri içerisinde yüksek olması şaşırtıcı bir durum gibi gözükmesine rağmen bölgenin meteorolojisi ile açıklanabilmektedir. Karalar ve denizlerin ısı kapasiteleri arasındaki farktan dolayı sıcak yaz aylarında, gece ve gündüz arasındaki ısınma/soğuma dereceleri farklıdır. Kara ve deniz arasındaki ısı farkı havanın karalardan denize ve denizden karaya sirküle olmasına neden olur. Ve bu sirkülasyon esnasında karalar üzerindeki toprak orijinli aerosoller deniz üzerine taşınırlar.

SW sektöründe doğu Akdeniz için uzun mesafeli aerosol taşınımına elverişli en önemli potansiyel kaynak türü kuzey Afrika çöllerinden atmosfere neşr olan alümina-silikat yapısındaki toz parçacıklarıdır. Geçiş mevsimlerinde kuzey Afrika üzerinden kaynaklanan bir kaç örnek dışında SW sektöründen kaynaklanarak 900 hPa barometrik basınç seviyesinde Erdemli'ye ulaşan uzun mesafeli taşınımına rastlanmamıştır.

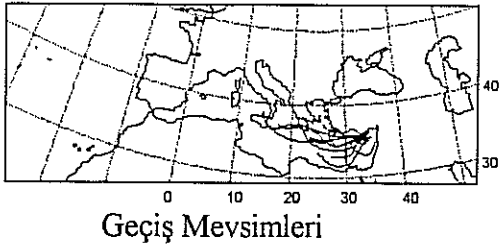
Guerzoni et al. (1992) Akdeniz'deki Sardunya adasında topladıkları aerosol örneklerinden elde ettikleri veri setini meteorolojik bulgular ışığında incelemeleri sonucunda göstermişler ki atmosferde askıda bulunan toz miktarının ortalama $30 \mu\text{g m}^{-3}$ seviyesine ulaşması, bölgeye Sahra Çölü tozlarının taşındığının jeokimyasal izidir. Toprağın aşınmasıyla meydana gelen toz parçacıklarının kimyasal yapısının toprakla aynı olduğunu kabul eden Chester et al. (1991a)'ın verdiği Al:toz oranını 0.08 kabul edilmesi sonucunda, $30 \mu\text{g m}^{-3}$ toz değerine karşılık gelen Al konsantrasyonu 2500 ng m^{-3} olarak hesaplanmıştır. Buna göre bu çalışmada çöl bölgelerinden uzun mesafeli toz taşınımının jeokimyasal işaretleyicisi olarak 2500 ng m^{-3} Al konsantrasyonu kabul edilmiştir.



n=18
 Ca:5350±2935 Mg:1880±520 Na:4050±1770
 Al:920±425 Fe:930±395 Mn:19±7
 Co:0.69±0.28 V:11±4.5 Ni:5.3±1.7 Cr:10±5.1
 Zn:40±20 Pb:40±32 Cd:0.45±0.36



n=18
 Ca:1855±1065 Mg:795±415 Na:2325±3380
 Al:415±270 Fe:500±300 Mn:8.9±5.5
 Co:0.30±0.23 V:8±4.4 Ni:4±2.6 Cr:8.7±8.7
 Zn:17±15 Pb:30±27 Cd:0.19±0.13



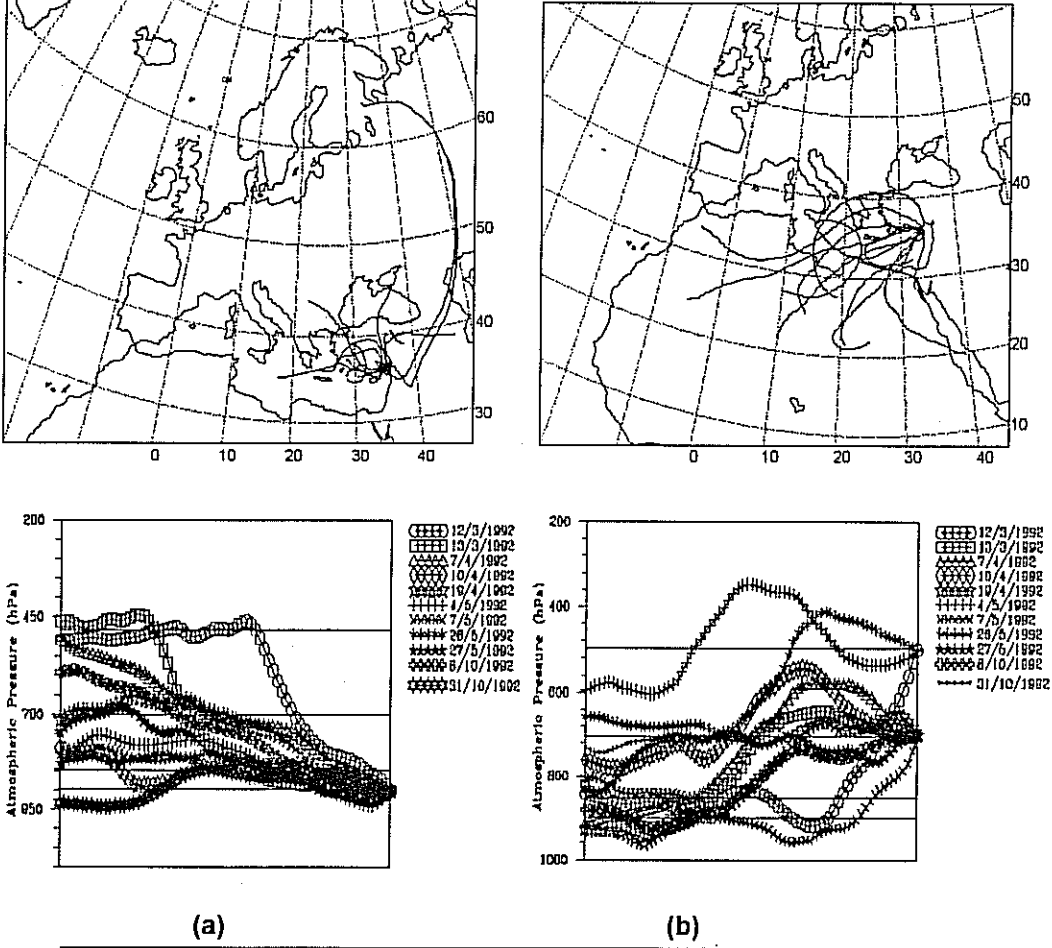
n=11
 Ca:2250±1650 Mg:980±535 Na:2785±2125
 Al:350±170 Fe:290±258 Mn:4.4±2.5
 Co:0.23±0.13 V:3.1±2.2 Ni:3.3±1.6 Cr:6.1±4.4
 Zn:7.5±2.9 Pb:27±38 Cd:0.09±0.07

Şekil III.15. S-W sektöründen kaynaklanan hava kütleleri yörüngeleri ve karakteristlik mevsimsel ortalama eser element konsantrasyonları (ng m⁻³).

1991 Ağustos ve 1992 Aralık ayları arasında toplanan örneklerden, geçiş mevsimleri dönemine ait toplam on bir örnekte Al konsantrasyonunun 2500 den büyük olduğu gözlenmiştir. Bu örnekler karşı gelen hava kütlelerinin yörüngelerinin incelenmesi göstermiştir ki;

Bu örnekler karşı gelen hava kütleleri yörüngeleri, Erdemli'ye ulaştıkları basınç seviyesine göre tek örnek için farklı bölgeleri kaynak göstermektedir. Seçilmiş on bir örneğin Erdemli'ye 900 hPa barometrik basınç seviyesinde ulaşan hava kütleleri farklı kaynak bölgelerini göstermektedir (bkz. Şekil.III.16a). Aynı örneklerin Erdemli'ye 700 ve 500 hPa

basınç seviyelerinde ulaşan hava kütleleri ise kuzey Afrika üzerinden kaynaklanmıştır (bkz. Şekil III.16b). Hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketleri ise şekillerin altında gösterilmiştir. Erdemli'ye 700 ve 500 hPa basınç seviyelerinde ulaşan hava kütleleri sinoptik ölçekte yükselerek hareket ederken 900 hPa basınç seviyesinde ulaşanlar alçalarak hareket etmişlerdir.



Ca:16344(5285-52840)	Mg:6560(1465-16745)	Na:6935(405-44960)
Al:6615(2675-14840)	Fe:7350(1870-30390)	Mn:76(11-190)
Ni:20(5.7-45)	Cr:26(4.8-60)	Zn:45(12-170)
Pb:90(20-365)	Cd:0.32(0.06-0.58)	

Şekil III.16. Kuzey-Afrika'dan kaynaklanan karakteristik hava kütleleri yörüngeleri ve aynı günlerde toplanan aerosol örneklerinin ortalama eser element konsantrasyonları (in ng m^{-3}).

Hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketleri alttaki şekillerde gösterilmiştir.

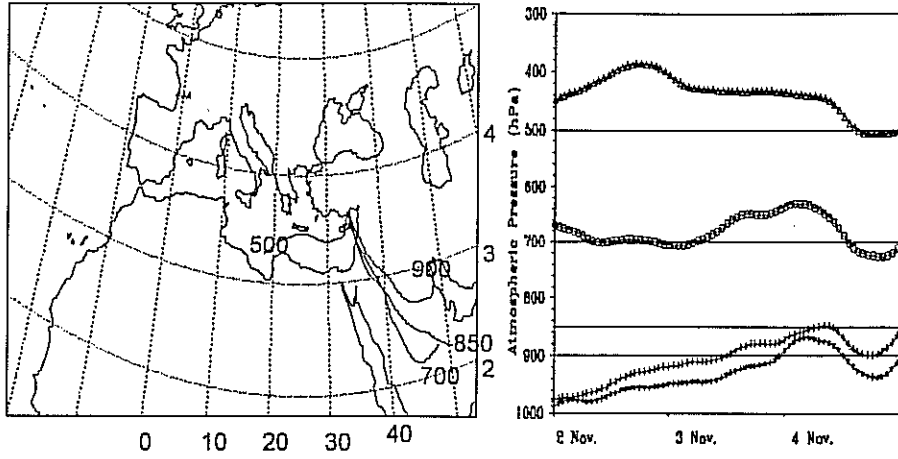
(a) 900 hPa (b) 700 and 500 hPa

Erdemli'ye 900 hPa basınç seviyesinde ulaşan hava kütlelerinin kaynak bölgelerinden örnekleme bölgesine aerosol taşımaları mümkün değildir. 700 ve 500 hPa basınç seviyelerinde ulaşan hava kütleleri ise kuzey Afrika üzerindeki toz parçacıklarını atmosferin serbest bölgesine taşıyabilme potansiyeline sahiptirler. Bu günlere ait aerosol örneklerinde gözlenen yüksek eser element konsantrasyonları özellikle alüminyum ve demir gibi toprak kökenli elementlerin konsantrasyonları, çöl tozlarının atmosferik taşınımıyla doğu Akdeniz'e ulaştığının jeokimyasal göstergesidir.

Hava kütlelerinin düşey yönde Şekil III.16'da gösterildiği biçimde hareket etmesinin meteorolojik cephe sistemlerinin varlığına işaret ettiği ve bu tip cephe sistemleri ile kuzey Afrika'dan batı Akdeniz'e ve Avrupa'ya çöl tozlarının taşınabildiği literatürde bulunan önceki çalışmalarda da gösterilmiştir (Reiff et al., 1986; Bergametti et al., 1989b; Martin et al., 1990; Dulac et al., 1992).

Yukarıda gösterilen bulgular ve Bölüm III.2'de Nisan 1992'de toplanan örneklerin tartışılması ile varılan kesin sonuç şu olmuştur. SW sektöründen uzun mesafeli çöl tozu taşınımının doğu Akdeniz aerosollerinin element kompozisyonu üzerindeki etkisinin önemli olduğu gözlenmiş ve bölgeye uzun menzilli atmosferik taşınımıyla aerosol sağlayan yegane sektör olduğu gösterilmiştir.

Doğu Akdeniz bölgesine atmosfer ile çöl tozu taşıyabilen hava kütleleri kaynaklarına göre iki gruba ayrılmıştır (Yaalon and Ganor, 1979; Ganor et al., 1991). Bunlardan birincisi bizimde yukarıda gösterdiğimiz kuzey Afrika orijinli hava kütleleridir. Diğerisi ise Arap Yarımadasından kaynaklanan hava kütleleridir. Doğu Akdeniz'in İsrail kıyısında yapılan bir çalışmada toplam 23 toz taşınım olayı incelenmiş ve bunlardan sadece birisinin Arap Yarımadasından diğerlerinin ise kuzey Afrika'dan kaynaklanan çöl tozları olduğu gösterilmiştir (Ganor et al., 1991). Erdemli'de bizim yürüttüğümüz çalışmanın, 1991 Ağustos ve 1992 Aralık aylarına ait döneminde ise yalnızca 3-5 Kasım 1992 tarihinde Arap Yarımadasından çöl tozu taşındığı görülmüştür. 4 Kasım 1992'de Erdemli'ye farklı barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin yörüngeleri ve 3-5 Kasım günleri toplanan örneklerin ortalama eser element kompozisyonları Şekil III.17' de verilmiştir. Erdemli'ye 900 ve 850 hPa barometrik basınç seviyelerinde ulaşan hava kütlelerinin düşey yönde yükselerek hareket etmeleri sonucunda Arap Yarımadası üzerindeki çöl tozlarının doğu Akdeniz'e taşınması mümkün olmuştur. Bu tip atmosferik taşınım olayların izleyici parametresi olan eser element konsantrasyonlarındaki ani artış, SE sektöründen taşınan çöl tozlarının nadir de olsa bölgenin aerosol kompozisyonu üzerinde etkili olduğunu göstermiştir.



Ca:14180 Mg:3150 Na:1635 Al:6114 Fe:6470 Mn:66 Co:4.3 V:17 Ni:17 Cr:35
Zn:30 Pb:126 Cd:0.46

Şekil III.17. 4 Kasım 1992 günü Erdemli'ye 900, 850, 700 ve 500 hPa barometrik basınç seviyesinde ulaşan hava kütleleri yörüngeleri ve 3-5 Kasım tarihleri arasında toplanan aerosol örneklerinin ortalama eser element konsantrasyonları (ng m^{-3}). Şeklin sağında aynı hava kütlelerinin düşey yöndeki hareketleri verilmiştir.

III.6. Doğu Akdeniz Aerosollerinde Gözlenen Eser Elementlerin İstatistikî Metodlarla Kaynaklarının Belirlenmesi

III.6.a.Elementler Arasındaki Korelasyon İlişkisi

Atmosferdeki element konsantrasyonlarına katkıda bulunan kaynak türlerini belirlemek için sık kullanılan bir yöntem elementler arasındaki ilişkileri ortaya koyan korelasyon katsayılarının incelenmesidir. Korelasyon katsayıları, kaynaklar hakkında bazı hipotezlerin olması halinde bunların incelenmesi için yararlı olmakla birlikte, kaynaklar hakkında hiç bir bilginiz olmadığı hallerde pek güvenilir değildir. Ayrıca, lineer korelasyon sabitleri otokorele (autocorrelated) olduğundan sadece bu katsayılar bakarak kaynaklar hakkında bir yargıya varmak doğru sonuç vermesi garanti olan bir yaklaşım değildir. Bu otokorelasyon problemi önemli olmakla birlikte, maalesef benzeri çalışmalarda genellikle ihmal edilmektedir. Elementlerin kaynaklarının belirlenmesi için yapılacak daha sağlıklı uygulama faktör analizidir.

Doğu Akdeniz aerosollerine katkıda bulunan kaynaklar hakkında elementler arasındaki ilişki yardımıyla bilgi edinmek için Tablo III.7.'de gösterilen korelasyon matrisi oluşturulmuştur.

Tablo III.17. Elementler arasındaki korelasyon matrisi.

	Ca	Mg	Na	Al	Fe	Mn	Co	Ni	Cr	V	Zn	Pb	Cd
Ca	1	0.77	0.30	0.73	0.57	0.76	0.79	0.67	0.45	0.52	0.29	0.16	0.20
Mg		1	0.56	0.77	0.64	0.79	0.77	0.73	0.40	0.52	0.27	0.13	0.15
Na			1	0.08	0.08	0.15	0.24	0.19	0.04	0.04	0.18	0.03	0.02
Al				1	0.84	0.94	0.83	0.78	0.50	0.71	0.25	0.17	0.16
Fe					1	0.78	0.72	0.68	0.40	0.61	0.36	0.26	0.16
Mn						1	0.88	0.82	0.52	0.75	0.38	0.16	0.20
Co							1	0.79	0.54	0.68	0.27	0.16	0.17
Ni								1	0.63	0.74	0.33	0.35	0.21
Cr									1	0.65	0.20	0.31	0.16
V										1	0.31	0.29	0.27
Zn											1	0.16	0.34
Pb												1	0.13
Cd													1

Tablo III.7'de beklendiği gibi toprak kökenli Al elementi Fe, Co, V, Ca, Mg, Mn, Ni ve Cr elementleri arasında kuvvetli bir korelasyon olduğu görülmektedir.

Alüminyum ve çinko arasında görülen istatistikî açıdan anlamlı korelasyonu her iki elementin aynı kaynaktan atılması ile izah etmek mümkün değildir. Birbirleriyle ilişkisi pek beklenmeyen bu elementler arasındaki korelasyon, tek bir örneğe karşı gelen hava kütlelerinin atmosferin farklı yüksekliklerinde farklı kaynaklar göstermesi dolayısı ile atmosferik taşınım sırasında çeşitli kaynaklardan atılan emisyonların difüzyonla birbirine iyice karışması, kaynakların parmak izlerini takip etmeyi zorlaştırmakta ve taşınım mekanizmasına bağlı sahte korelasyonlar oluşturmaktadır.

Kalsiyum, Mg ve Na arasındaki manalı korelasyonlar bu elementlerin hem karadaki toprak hemde deniz tuzu emisyonlarından etkilendiğini göstermektedir.

Lokal kirlenici kaynaklarının yakınında yapılan çalışmalarda elde edilen veri setlerinde elementler arasındaki korelasyonlar kaynakların parmak izlerini daha açık belirleyebilmektedir. Doğu Akdeniz'e atmosferik taşınım kompleks bir mekanizma ile olduğu için aerosoller içerisinde birbiriyle ilişkisi beklenmeyen elementler arasında korelasyonlar oluşmuştur.

III.6.b. Faktör Analizi

Faktör analizi kompleks matris matematiği içeren bir varyans analizi isede çevre uygulamaları açısından faktör analizi programının kullanımının ve sonuçların ne anlama geldiğinin bilinmesi yeterlidir. En basit şekliyle faktör analizi aralarında ilişki olan elementleri mümkün olan en küçük sayıda faktörde (grup) toplar.

Bir çok örnekte ölçülen çok sayıda elementin bulunduğu bir veri setinde, elementlerin konsantrasyonları zamana karşı grafik olarak gösterildiğinde bazı elementlerin grafiklerinin birbirlerine çok benzedikleri, aynı örneklerde yüksek veya düşük konsantrasyonlar gösterdikleri görülür. Element konsantrasyonlarının birbirine benzer olması bu elementler arasındaki bir ilişkiden dolayıdır. Ya bu elementler aynı kaynaktan atılmışlardır yada atmosferde benzer bir taşıyıcıla reseptör noktasına ulaşmışlardır. Çok bariz elementlerde bu ilişki gözle ortaya konulabilirse de, bir elementin birden fazla kaynaktan atmosfere atılması halinde gerek zamana karşı çizilen grafikler gereksede basit linear korelasyon sabitleri bu ilişkiyi ortaya koyamamaktadır.

Faktör analizi birbirleriyle bir nedenle ilişkili olan elementleri yada diğer kirlenici parametreleri faktörler halinde toplayıp ilişkili olmayan diğer parametrelerden ayırmaktadır. Faktör analizi sonunda ortaya çıkan faktörler ilişkili element kümeleri halindedir. Elementleri aynı faktörde toplayan ilişki genellikle bu elementlerin aynı kaynaktan atılmasıdır. Faktör analizinde karşılaşılan en önemli dezavantaj sonuçların kalitatif olmasıdır. Verilerin işleme sırasında konsantrasyonların normalize edilmesiyle indirgenmiş değişkenler elde edilmekte ve bütün matematik operasyonlar bu indirgenmiş değişkenlerle sürdürülmektedir. Normalizasyon sırasında konsantrasyon değerleri kaybolduğundan sonuçlar kantitatif olmamaktadır. Örneğin faktör analizi uygulanarak bir reseptör noktasına hangi kaynakların katkıda bulunduğu bulunabilirse de her kaynağın ne kadar katkısı olduğu hesaplanamaz.

Bu çalışmada "Statgraphic" paket programı kullanılarak eldeki veri setine faktör analizi uygulanmıştır. Elementlerin ortak faktörler altında gruplanabilmesi için "Varimax Rotation" uygulanmıştır.

Faktör analizi sonucunda, genel kaide olarak eigen değerleri birden büyük olan faktörler kaynak olarak açıklanır. Eigen değeri birden küçük olan bir faktörün veri seti içindeki varyansın açıklanabilmesine katkısı küçük olmakla birlikte eğer fiziksel bir mana taşıyor ise gruplamaya dahil edilebilir.

Tablo III.8'de gösterilen dört faktör veri seti içerisindeki toplam varyansın % 80'ini açıklayabilmektedir. İlk üç faktörün eigen değerleri birden büyük dördüncü faktörün ise 0.923'tür. Kalsiyum, V, Co, Al, Fe, Mn, Ni, Cr ve Mg'un katkı değerlerinin yüksek olduğu birinci faktör ile veri seti içerisindeki varyansın % 53'ünü açıklamak mümkündür. Bu faktör topraktan kaynaklanan aerosol türünü temsil etmektedir. İkinci faktör toplam varyansın

%11'ini açıklamaktadır. Çinko ve kadmiyumun katkı değerinin yüksek olduğu bu faktör antropojenik bir emisyon türünü belirler. Erdemli bölgesinin kuzeyinde bulunan çinko ocağından atmosfere bu iki elementin birlikte emisyonu mümkündür. Sodyum, Mg ve Ca ün katkı değerlerinin yüksek olduğu üçüncü faktör deniz yüzeyinden atmosfere neşr olan deniz tuzu parçacıklarını temsil etmektedir. Kurşun, Cr, Ni ve V'un katkı değerlerinin yüksek olduğu dördüncü faktör ise toplam varyansın % 7'sini açıklamaktadır. Bu faktör enerji elde etmek için fosil yakıtların kullanılması ve taşıt araçlarından açığa çıkan emisyonları belirlemektedir.

Table III.8. Varimax rotasyon uygulanmış faktör matrisi.

Variable	Factor Loading				Communality
	1	2	3	4	
Ca	0.78	0.13	0.32	0.06	0.73
Na	0.08	0.06	0.96	-0.01	0.93
V	0.75	0.22	-0.11	0.34	0.74
Co	0.90	0.09	0.17	0.09	0.86
Al	0.96	0.07	0.003	0.04	0.93
Fe	0.82	0.16	-0.02	0.10	0.71
Mn	0.95	0.17	0.07	0.05	0.94
Ni	0.82	0.14	0.13	0.35	0.83
Cr	0.55	0.07	-0.05	0.54	0.60
Zn	0.22	0.75	0.17	0.09	0.65
Pb	0.07	0.09	0.02	0.91	0.84
Cd	0.09	0.84	-0.06	0.05	0.72
Mg	0.78	0.07	0.55	0.04	0.91
Eigenvalue	6.8	1.4	1.2	0.92	
Cumulative % of variance	53	64	73	80	

Tabloda son kolonda her element için verilen "communalities" değerleri ölçümü yapılan her elementin zaman içerisindeki değişiminin açıklanan bu dört faktörün temsil ettiği kaynak türleri ile açıklanabilen yüzdesi verilmektedir. Krom ve çinko haricindeki diğer elementlerin aerosollerdeki varyansının % 70'inden fazlası belirlenen bu dört kaynakla açıklanabildiği görülmüştür.

Aerosollerde ölçülen eser elementlere uygulanan korelasyon ve faktör analizleri sonucunda görülmüştür ki antropojenik ve doğal kaynaklardan atmosfere neşr olan elementlerin zaman içerisindeki değişimi birbiriyle uyumlu olabilmektedir. Bu da bölgesel

ölçekte yürütülen aerosol çalışmaları ile noktasal kaynakların etkisini göstermenin mümkün olmadığını göstermiştir.

III.7. Doğu Akdeniz Aerosollerindeki Eser Elementlerin Toprağa ve Denize Göre Zenginleşme Faktörleri

Akdeniz atmosferinde ve benzeri diğer bölgelerde, aerosol bileşenleri arasında bulunan iki kaynak, toprak ve deniz tuzu parçacıklarıdır. Bu iki kaynağın ölçülen element konsantrasyonlarına ne kadar katkıda bulunduğu anlaşılması için toprağa ve denize göre zenginleşme faktörleri (EF) hesaplanmıştır.

Zenginleşme faktörleri, ilk olarak Zoller et al. (1974) ve Rahn (1976) tarafından atmosferik aerosol çalışmalarında kullanılmış bir çift normalizasyon tekniğidir. Bir X elementi için EF değeri aşağıda verilen eşitlikle hesaplanmaktadır.

$$EF(X)_{\text{aerosol-source}} = \frac{\left(\frac{X}{\text{Ref.}} \right)_{\text{aerosol}}}{\left(\frac{X}{\text{Ref.}} \right)_{\text{source}}}$$

Bu eşitlikte $EF(X)_{\text{aerosol-source}}$, toplanan örnekte X elementinin toprak yada deniz kaynağına göre zenginleşme faktörü, X/Ref ise X elementinin kaynağın işaretleyici elementine oranını göstermektedir. Aerosol örneğindeki bu oranın kaynaktaki aynı orana bölünmesi ile EF değeri hesaplanmaktadır.

EF değerlerinin hesaplanması esnasında elementlerin aerosoller içerisindeki kompozisyonlarının kaynaklarındaki kompozisyonları ile aynı olduğu kabul edilmiştir. Kayaçların eser element kompozisyonları, toprak kompozisyonlarına nisbeten daha çok analiz edildikleri için toprağa göre EF değerleri hesaplanırken literatürde genelde kayaçlar için derlenmiş eser element değerleri kullanılmıştır. Bu çalışmada hesaplanan EF değerlerinde literatürle karşılaştırılması esnasında kolaylık olması amacı ile gene literatürde yaygın olarak kullanılan Taylor (1964) tarafından derlenen 1:1 granit ve bazalt kayalar için verilen eser element kompozisyonları kullanılmıştır.

Doğu Akdeniz'de rüzgarlarla aşınmaya elverişli olan kayaç türlerinin ultrabazik, bazik ve kireçtaşı olduğu belirlenmiştir (Ergin et al., 1988). Ayrıca bu lokal kayaç türleri içerisindeki Ca, Co, Cr, Ni ve Fe konsantrasyonlarının Taylor (1964) tarafından derlenen değerlerden yüksek olduğu görülmüştür.

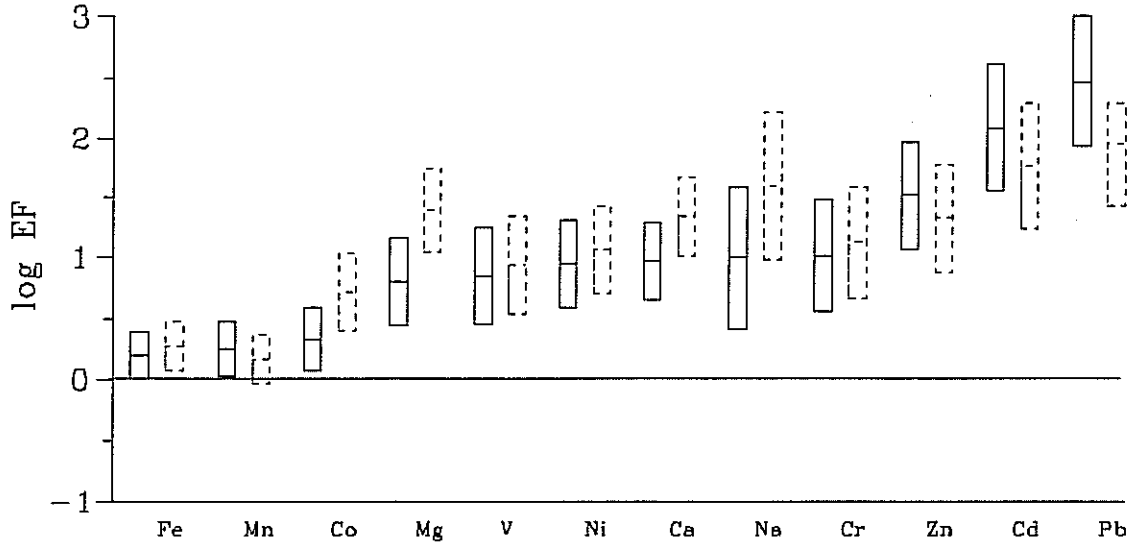
Eğer bir elementin toplanan örnekteki konsantrasyonu tamamen atmosferdeki alüminasilikat yapısındaki toz veya deniz tuzu parçacıkları ile açıklanabiliyor ise bu element için EF değeri 1 olacaktır.

Toprağa göre zenginleşme faktörlerinin hesaplanırken lokal kayaçlar için verilen eser element kompozisyonu yerine global kompozisyonların kullanılması bazı elementlerin EF değerlerinde sahte zenginleşme görülmesine neden olabilmektedir. Aynı durum denize göre zenginleşme faktörlerinin hesaplanmasında da geçerlidir.

Dolayısı ile lokal kayaç ve deniz kompozisyonu yerine global değerlerin kullanılması EF değerlerinde farklılıklara neden olabileceğinden EF değerleri onun üstünde olan elementler kaynaklarına göre zenginleşmiş sayılmıştır.

Erdemli'de toplanan örneklerde ölçülmüş olan elementlerin yer kabuğuna göre zenginleşme faktörleri hem Taylor'un (1964) global kayaçlar hem de Martin and Whitfield'in (1983) global toprak için derlediği eser element kompozisyonları kullanılmıştır. Her iki derleme arasındaki en önemli fark kayaçlarda kalsiyum, magnezyum ve sodyum konsantrasyonlarının toprağa nisbeten daha fazla olmasıdır.

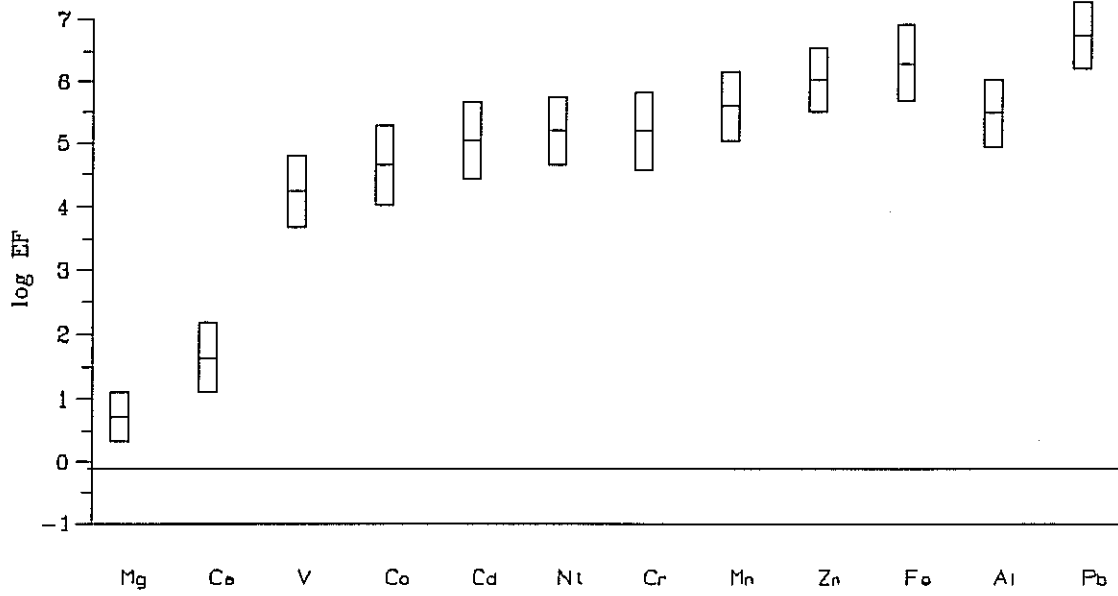
Erdemli'de ölçülmüş olan elementlerin zenginleşme faktörleri Şekil III.18'de verilmiştir. Global kayaç kompozisyonuna göre hesaplanan değerler düz çizgilerle, global toprak kompozisyonuna göre hesaplanan değerler ise kesik çizgilerle çizilmiştir. Elementlerin aerosoller içerisindeki konsantrasyonlarının log-normal dağılım gösterdiği Bölüm III. de gösterilmişti. Log-normal dağılım gösteren değişkenlerin lineer kombinasyonundan elde edilen değerlerin de log-normal dağılım göstermesi beklendiği ve bu tip verileri geometrik ortalamaların daha iyi temsil ettiği bilindiği için Şekil III.18. oluşturulurken elementlerin EF değerlerinin geometrik ortalamaları ve standart sapmaları kullanılmıştır. Demir, Mn, Co, V, Ni ve Cr için hesaplanan zenginleşme faktörlerinin geometrik ortalamaları bir ile on değerleri arasındadır. Ancak, toprak kaynaklı bu elementlerin bazıları için antropojenik kaynaklarda olduğu bilindiğinden, özellikle bu elementler için bir ile on arasındaki EF değerleri kullanılan toprak kompozisyonundaki belirsizlikten ziyade böyle antropojenik katkılardan dolayı olabilir. Gerçekte toprak kökenli olupta antropojenik kaynaklardan önemli ölçüde etkilenen en önemli elementler manganez ve vanadyumdur. Manganez, ferro-manganez endüstrisinden vanadyum ise petrol kökenli yakıtların yanması ile önemli ölçüde atmosfere atılmaktadır. Zenginleşme faktörleri onun altında olan diğer elementler arasında az da olsa zenginleşmeleri antropojenik kaynaklardan olabilecek başka elementler bulunabilse de, bunlar manganez ve vanadyum kadar etraflıca çalışılmadığından, görülen zenginleşmenin toprak kompozisyonlarındaki farklılıklardan mı yoksa antropojenik emisyonlardan mı kaynaklandığını söylemek mümkün değildir.



Şekil III.18. Doğu Akdeniz aerosollerinde gözlenen elementlerin yerkabuğuna göre zenginleşme faktörleri.

Zenginleşmemiş litofilik elementlerin aksine çinko, kadmiyum ve kurşun Akdeniz aerosollerinde değişik ölçülerde zenginleşmiştir. Bu elementler için atmosferdeki alümina-silikat yapısındaki toz parçalarından başka kaynaklarda mevcuttur. EF değerleri incelenirken göz önünde tutulması gereken nokta, zenginleşmiş olan elementlerin zenginleşmelerine neden olan kaynakların mutlaka antropojenik olması gerekmediğidir. Örneğin; sodyum, kalsiyum ve magnezyumun zenginleşmesine neden olan kaynak atmosferde doğal olarak bulunan deniz tuzudur. Bunun yanısıra demir, kobalt, krom ve nikel gibi elementlerin global toprak kompozisyonuna göre zenginleşmiş görülmesinin nedeni de, bu elementlerce zengin olan lokal toprakların erozyon nedeni ile atmosfere toz neşir etmesidir.

Doğu Akdeniz için elementlerin denize göre zenginleşme faktörleri Şekil III.19' da görülmektedir. Magnezyum ve kalsiyumun haricindeki elementler için zenginleşme faktörleri yaklaşık 10^5 değerindedir.



Şekil III.19. Doğu Akdeniz aerosollerinde gözlenen elementlerin denize göre zenginleşme faktörleri.

III.8. Doğu Akdeniz'e Atmosfer Yolu ile Taşınan Eser Elementlerin Katkısı

Son yıllara kadar atmosferin denize materyal katkısı pek önemsenen bir kavram değildi, çünkü nehirlerden gelen materyal miktarının atmosfere nazaran çok fazla olduğuna inanılmaktaydı.

Brand et al. (1983) göstermiştir ki bazı eser elementlerin eksikliği deniz ortamındaki mikroskobik canlıların üremesini kısıtlamaktadır. Atmosfer yolu ile denize taşınan toz parçacıkları deniz ortamındaki bu organizmaların ihtiyacı olan eser elementleri sağladığı için önem kazanmıştır (Duce and Tindale, 1991; Donaghay et al., 1991; Bergametti et al., 1992). Bunun yanı sıra endüstriyel bölgelerindeki emisyonlarla atmosfere neşr olan aerosoller toksik elementlerce zenginleşmiş oldukları için deniz ortamına çökdiklerinde ortamdaki mikroskobik canlıların üremesini kısıtlayabilmektedir (Hardy and Crecellus, 1981).

Bu bölümde alüminyum, demir ve manganez gibi tozun atmosferde işaretleyici eser elementleri ile kurşun, çinko ve kadmiyum gibi toksik emisyonların işaretleyici elementlerinin doğu Akdeniz'e atmosferden çökme akıları değerlendirilecektir.

III.8.a. Kuru ve Yaş Çökme Prosesleri

Atmosferden denize elementlerin toplam girdisi, kuru ve yaş çökme prosesleri ile giren miktarların toplamıdır.

Erdemli'deki kara istasyonunda yürütülen çalışma, doğu Akdeniz'de atmosferden denize giren elementlerin yıllık akı miktarlarını verebilecek verileri üretmiştir.

Atmosferdeki eser elementlerin denize kuru çökme prosesi ile akı miktarı (F_D) aşağıdaki eşitlikten hesaplanmıştır.

$$F_D = V_d \times C_p$$

Eşitlikteki C_p atmosferik aerosolde ölçülen eser element konsantrasyonunu, V_d ise çökme hızını göstermektedir.

Elementlerin kuru çökme hızlarının bulunması için ya bu deneysel olarak belirlenmeli ya da bazı modeller yardımıyla hesaplanmalıdır. Kuru çökme hızlarının hesaplanmasında kullanılan modeller ise parçacıkların boy dağılımına girdi olarak gereksinim duymaktadır (Slinn and Slinn, 1980). Elementlerin kuru çökme hızları parçacık boyutunun yanısıra rüzgar hızı, nisbi nem oranı, atmosferin viskozitesi gibi bir çok parametrenin fonksiyonu olarak değişebilmektedir.

Aerosollerin boyut dağılımları çevreye olan etkileri üzerinde belirleyici olması nedeniyle çok önemlidir. Aerosollerin boyutları geleneksel olarak "çap" diye ifade edilmekteyse de, bunun sakıncası vardır. Çap genellikle küresel geometriye sahip cisimler için bir anlam ifade eder ki, çeşitli kaynaklardan atılan değişik yapıdaki aerosollerin mutlaka küresel geometriye sahip olmaları gerekmez. Yüksek sıcaklıkta yanma sonucu oluşan parçacıklar genellikle küresel yada küresele çok yakın geometride olmakla birlikte, diğer kaynaklardan oluşan parçacıkların büyük bir çoğunluğunun, düzensiz yapıda veya fiber yapısında olduğu bilinmektedir. Bunun sonucu olarak aerosollerin boyutlarının çap olarak ifadesi sadece likid damlacıklarla yanma ürünleri için doğru olup, genel olarak aerosoller için doğru bir ifade tarzı değildir. Bu yanlışlığın önüne geçecek bir boyut birimi bulunmamakla birlikte problemi bir ölçüde çözmek için aerosol boyutlarının tanımlanmasında çap yerine "aerodinamik çap" kullanılmaktadır. Aerodinamik çap, herhangi bir parçacığa aerodinamik olarak eşdeğer olan ve yoğunluğu 1 g cm^{-3} olan kürenin çapıdır. Bu gün literatürde rastlanan parçacık çapı ile ifade edilen bu aerodinamik çaptır.

Atmosferdeki eser elementlerin denize yağ çökme prosesi ile akı miktarı (F_w) aşağıdaki eşitlikten hesaplanmıştır.

$$F_w = P \times C_r \times YF \times \rho$$

Eşitlikteki P değeri yağış miktarını, C_p atmosferik aerosolde ölçülen eser element konsantrasyonunu, ρ havanın yoğunluğunu (1.2 kg m^{-3}), YF ise yıkanma faktörünü (scavenging ratio) temsil etmektedir.

Yıkanma Faktörü (YF), her elementin havadaki konsantrasyonu ile yağmurdaki konsantrasyonu arasındaki ilişkiyi aşağıda gösterildiği şekilde veren bir faktördür.

$$YF = \rho \times (C_r / C_p)$$

Burada C_r ve C_p elementlerin yağmur suyu ve havadaki konsantrasyonları, ρ ise elementlerin hava ve yağmur suyundaki konsantrasyon birimleri aynı olmadığından YF ifadesini boyutsuz kılmak için kullanılan havanın yoğunluğudur. Yukarıdaki ifadeden de anlaşıldığı gibi yıkanma faktörü bilinirse, elementlerin havadaki konsantrasyonları kullanılarak yağmur suyunda beklenen konsantrasyonları hesaplanabilir.

Yaptığımız çalışmada yıkanma faktörleri ve çökme hızları için literatürde GESAMP (1989) raporunda bölgesel deniz atmosferleri için verilen değerler kullanılmıştır. Bu değerler aşağıda verilmiştir.

tozun işaretleyicisi olan elementler için $V_d=1 \text{ cm s}^{-1}$; $YF=1250$,
antropojenik emisyonların işaretleyicisi olan elementler için $V_d=0.1 \text{ cm s}^{-1}$; $YF=600$.

Alüminyum, demir, mangan, kurşun, çinko ve kadmiyumun 1992 yılı için hesaplanan akıları mevsimsel bazda Tablo III.9' da verilmiştir. Tabloda her element için verilen toplam akı miktarının yağ ve kuru formlarda çöken miktarlarının yüzdeleri parantez içinde belirtilmiştir.

Kış mevsiminde Al, Fe ve Mn elementlerinin toplam akılarının % 80'i yağmurlar ile çökerken Zn, Pb ve Cd elementleri için bu oran %90 civarındadır.

Yaz mevsiminde ise Al, Fe ve Mn elementlerinin toplam akılarının %70'i kuru çökme prosesleri ile çökmüştür. Antropojenik emisyonların izleyicisi olan çinko, kurşun ve kadmiyum için ise yağ ve kuru çökme miktarları birbirine eşittir. Bu sonuç, Dulac et al. (1992b) tarafından vurgulanan Akdeniz gibi kurak iklime sahip denizlerde yaz aylarında atmosferden denize toz çökmesinde kuru çökme proseslerinin dominant olduğu yargısı ile uyumludur.

Tablo.III.9. Eser elementlerin Doğu Akdeniz'e toplam (yaş+kuru) çökeltme akıları (mg m⁻² yıl⁻¹).
Yaş ve kuru çökelen miktarlar toplam çökeltme miktarlarının yüzdesi biçiminde parentezler içinde verilmiştir.)

	Kış	Yaz	Geçiş Mevsimleri
Al	295(80,20)	201(27,73)	842(66,34)
Fe	358(81,19)	233(31,69)	1108(72,28)
Mn	5.8(80,20)	3.3(21,79)	9.9(65,35)
Zn	2.7(92,8)	0.9(50,50)	2.7(89,11)
Pb	5.3(94,6)	1.7(63,37)	13.6(91,9)
Cd	0.06(94,6)	0.01(55,45)	0.03(91,9)

Geçiş mevsimlerinde (ilkbahar ve sonbahar) Al, Fe ve Mn elementlerinin toplam akılarının % 70'i yağmurlar ile çökerken Zn, Pb ve Cd için bu miktar % 90 civarındadır. Tablodan görüleceği üzere geçiş mevsimleri için hesaplanan alüminyum akısının miktarı yaz ve kış mevsimleri için hesaplanan akılardan yaklaşık dört kez daha fazladır. Atmosferdeki alümina-silikat yapısındaki toz parçacıklarının izleyicisi olan alüminyum elementinin geçiş mevsimlerinde görülen yüksek akı değerlerinin nedeni bu mevsimlerde doğu Akdeniz'e çöl bölgelerinde uzun menzilli toz taşınıyor olması ile açıklanabilir. Batı Akdeniz'de gerçekleştirilen çalışma sonucunda gösterilmiştir ki tozun izleyici elementleri olan alüminyum ve silikat elementlerinin yıllık akı miktarının % 30 gibi önemli bir bölümü tek bir olayla Sahra'dan taşınan tozdan kaynaklanmıştır (Bergametti et al., 1989b). Bu da atmosferden denize yıllık toz akısının önemli bir bölümünün, Sahra'dan toz taşınımının gerçekleştiği bir kaç gün içerisinde gerçekleştiğini gösterir.

Erdemli aerosollerindeki element konsantrasyonlarının tartışıldığı Bölüm III.2'de yaz mevsiminde gözlenen ortalama alüminyum konsantrasyonunun kış mevsimi için gözlenen değerden iki kez daha fazla olduğu gösterilmiştir (bkz. Tablo III.2). Aynı elementin mevsimsel bazda akı miktarlarının verildiği Tablo III.9. daki değerler ise kış mevsiminde alüminyumun atmosferden denize olan akısının yaz mevsiminden daha fazla olduğunu göstermektedir. Bu durum, yaş çökeltmenin bölgedeki yıllık yağışların önemli bir bölümünün kış aylarında düşmesi dolayısıyla bu mevsimde daha etkin olduğunu ve kuru çökeltmeye nisbeten atmosferden denize materyal taşımakta daha randımanlı olduğunun göstergesidir.

GESAMP (1989) raporunda bölgesel denizlerde atmosferden denize çöken eser element akıları karşılaştırılmıştır. Bu karşılaştırmada kullanılan Kuzey Deniz'i, Baltık Deniz'i, ve Batı Akdeniz için derlenen akı değerleri ile 1992 yılı için doğu Akdeniz'de bizim hesapladığımız değerler Tablo III.10' da verilmiştir. Eser elementlerin atmosferden denize

yıllık akı miktarları genelde Baltık ve Kuzey Deniz'lerinde birbirlerine yakınken bu iki denizde özellikle toprak kaynaklı elementlerin (Al, Fe ve Mn) yıllık akıları doğu ve batı Akdeniz için verilen değerlerin çok altındadır.

Tablo.III.10. Eser elementlerin karalarla çevrili denizlere toplam çökelme akılar ($\text{mg m}^{-2} \text{ yıl}^{-1}$).

	Kuzey Denizi	Baltık Denizi	Kuzey batı Akdeniz	Doğu Akdeniz
Al	38-150	-	970	1338
Fe	38-150	87	720	1699
Mn	1-5	2.4	22	19
Zn	5-23	11	34	6.3
Pb	4-23	2.4	29	20.6
Cd	0.1-0.5	0.14	1	0.1

Doğu Akdeniz'e alüminyum ve demir gibi toprak kaynaklı elementlerin yıllık akı miktarları batı Akdeniz değerlerinden büyük iken antropojenik kaynaklı çinko, kurşun ve kadmiyum elementlerinin akıları küçüktür. Akdeniz'in doğusu ve batısında Manganez için verilen yıllık akı miktarları birbirlerine çok yakındır. Manganezin atmosfere hem doğal hemde antropojenik emisyonlardan atıldığı ve doğu Akdeniz atmosferindeki manganezin önemli bir bölümünün toz kaynaklı olduğu daha önce gösterilmiştir. Dolayısı ile batı Akdeniz'de atmosferden denize çöken manganezin kaynağı antropojenik emisyonlar iken doğuda doğal emisyonlardır.

Sonuç olarak doğal emisyonlardan kaynaklanan elementlerin atmosferden denize gelen miktarlarının doğu Akdeniz'de batıya nisbeten daha fazla antropojenik emisyonlardan kaynaklanan elementlerin ise daha az olduğu görülmüştür.

III.9. Doğu Akdeniz Yağmurlarında Çözünmüş Demir Konsantrasyonları

Demir, hem doğal (rüzgarlarla tozların aşınması) hem de antropojenik (fossil yakıtların yakılması ile açığa çıkan emisyonlar) yollardan atmosfere neşr olmakta ve temel olarak Fe(III) oksitler halindedir. Atmosferik yolla taşınan demirin okyanus sistemlerine olan etkisini anlayabilmek için bu elementin hangi formlarda bulunduğunu bilmek gerekir. Çünkü demirin su kolonu içindeki akıbeti, alıkonma süresi (residence time) ve biyolojik açıdan kullanılabilirliği hangi oksidasyon basamağında bulunduğuyla bağlıdır. Fe(II), Fe(III)'e kıyasla çözünürlüğü daha yüksek olan ve mikroskobik canlılar tarafından kullanıma hazır olan türüdür. Oksik sularda demir partikül formunda kararlı olmasına rağmen

fotokimyasal reaksiyonlar sonucu çözünmüş formuna dönüşebilmektedir (Johnson et al., 1994). Atmosfer ile taşınan aerosoller bu taşınım esnasında bulut kümelerinin içine girip çıktıkları için ıslanıp kuruma döngülerine maruz kalabilmektedirler. Bu döngüler süresince aerosoller bulut içerisinde düşük pH'lı ortamlarda buldukları ve yağmur suyunda ölçülen pH değerlerinin bulut içerisindeki pH değerinin göstergesi olmadığı bilinmektedir. Labratuvarda gerçekleştirilen simulasyon sonuçları, Sahra tozundaki demirin çözünebilirliğinin asitli bulut ortamına girdiğinde arttığı gözlemlenmiştir (Spokes et al., 1994).

Atmosferik su damlacıkları (bulut, yağmur ve sis) O_2 , O_3 , H_2O_2 ve OH^- radikalleri gibi kuvvetli oksitleyiciler içermesi nedeniyle pek çok kimyasal tepkime için uygun ve reaktif bir ortam oluştururlar. Böyle bir ortamda aerosollerin içerdiği demirin tepkime verebilmesi için öncelikle çözünmesi gereklidir. Demirin çözünürlüğü ise ortamın pH'sına kuvvetle bağlıdır (Mosello, 1989; Frogner, 1990). Sülfürik ve nitrik asit gibi kuvvetli asitler temelde antropojenik orijinli olup atmosferik SO_2 ve NO_x gazlarının oksitlenmesi sonucu oluşan ikincil (secondary) damlacıklardır (Levy et al., 1988). Bu asitleri nötrleştiren temel maddeler ise karasal aşınmadan kaynaklanan tozların $CaCO_3$ (kalsit) içeriği ile doğal veya antropojenik kaynaklardan atmosfere atılan NH_3 'tür. Sülfürik ve nitrik gibi kuvvetli asitlere ek olarak CO_2 gibi zayıf asit oluşturan bileşenler ile düşük mükül kütlelerine sahip organik asitlerde yağmur suyunun toplam asiditesine katkıda bulunurlar.

Bu çalışmada elde edilen sonuçları kıyaslamak amacı ile dünyanın çeşitli bölgelerinde örneklenen atmosfer sularının Fe(II) içerikleri Tablo III.11'de verilmiştir.

Doğu Akdeniz yağmur suları için verilen sonuçlar ile Zhuang et al. (1995) tarafından A.B.D.'de Massachusetts körfezinde toplanan yağmur sularının sonuçları birbirine benzerken Behra and Sigg (1990) tarafından Zürih'te toplanan yağmur sularının Fe(II) içeriği daha fazladır. Tablodan görüleceği üzere genel olarak bulut ve sis sularının Fe(II) içerikleri yağmur suyunun içerdiği Fe(II) miktarından fazladır.

Aerosoller yağmurlarla yıkanarak atmosferden uzaklaşmadan önce bulut içinde birbirini izleyen bir ıslanma/kuruma çevrimi içine girerler. Bulut oluşumu ve buharlaşma süreci esnasında bu partiküller yaklaşık on kez yoğunlaşma/buharlaşma çevriminden geçer. Bu çevrimler esnasında aerosollerin yüzeyinde gerçekleşen SO_2 oksidasyonu ile sülfürik asit absorpsiyonu neticesinde aerosol yüzeyindeki ince su tabakası ile bulut suyu aşırı asidik bir hale gelir. ABD'de New York eyaletinde bulut suyunun pH'sı 2.2 olarak ölçülmüştür (Falconer and Falconer, 1980). Normal koşullarda yağmur suyunun pH'sı 4-6 arasında değişir ki bu değer aerosollerin atmosferden yıkanarak uzaklaştırılmadan önce maruz kaldığı koşulları tam olarak yansıtmamaktadır.

Tablo III.11. Doğu Akdeniz'de ölçülen Fe(II) konsantrasyonlarının literatür değerleriyle karşılaştırılması.

Fe(II) μM	Atmosferik su	Yer	Referans
0.1 - 5.00 μM	Bulut suyu	Los Angeles baseni ile Delaware körfezi	Erel et al.(1993)
200 μM	Sis suyu	Zürih	Behra and Sigg (1990)
0.50 - 2.00 μM	Yağmur suyu	Zürih	Behra and Sigg (1990)
0.025 - 0.10 μM	Yağmur suyu	Massachusetts körfezi	Zhuang et al. (1995)
0.02 - 0.42 μM	Yağmur suyu	Erdemli	Bu çalışma

Sis ve bulut suyu, yağmur suyuna oranla daha yüksek konsantrasyonlarda çözünmüş bileşenler içerir. Örneğin Behra ve Sigg (1990), Zürich'te toplanan sis örneklerinde, 3-7 pH aralığında 200 μM Fe(II) ölçmüşlerdir. Aynı bölgede yağmur suyundaki Fe(II) konsantrasyonları ise 0.5-2.0 μM aralığında değişmektedir ve pH düştükçe ölçülen Fe(II) konsantrasyonlarının yükseldiği gözlenmiştir. Erel et al. (1993) ise Los Angeles baseni ile Delaware körfezinden (hem kıtasal hem de kıyasal bölgelerden) toplanan sis ve bulut suyu örneklerinde 0.3-5.0 μM seviyelerinde Fe(II) konsantrasyonları rapor etmişlerdir

Atmosferik bulut kimyası ile ilgili mevcut modeller, bulut suyu ile aerosoller içerisindeki demirin daha ziyade sıvı veya katı fazdaki Fe(III) bileşikleri şeklinde bulunduğunu varsaymaktadır (Pandis and Seinfeld, 1989). Oysa Tablo III.11'de verilen ve Behra and Sigg (1990) tarafından gerçekleştirilen sis örneklerinde demir çeşitlenmesi ile ilgili çalışmada, toplam demirin önemli bir kısmının (~ % 20-90) çözünmüş Fe(II) şeklinde bulunduğu gösterilmiştir.

Çözünmüş Fe(II) konsantrasyonlarının gece/gündüz çevrimi içerisinde tutarlı bir değişim gösterdiğini ve Atlantik okyanusunda bulunan Barbados adasında gündüz toplanan aerosol örneklerinde, gece toplanan örneklere oranla iki misli daha fazla Fe(II) konsantrasyonları ölçüldüğü bildirilmektedir (Zhu et al., 1993). Bu sonuçlar sis/bulut damlacıkları ve aerosoller içerisinde Fe(II)'nin oluşumu için fotokimyasal indirgenmenin anahtar tepkime olduğu tezini desteklemektedir.

Zhuang (1992), demir ve sülfür çevrimleri ile denizdeki biyolojik üretkenlik arasında önemli bir bağlantı olduğuna dikkat çekmektedir. Atmosferdeki alümina-silikat yapısındaki tozun içerisindeki Fe(III)'ün fotokimyasal tepkimelerle indirgenmesi sonucunda Fe(II) üretilir. Deniz yüzeyine çökelen ve biyolojik olarak kullanıma hazır olan Fe(II) fitoplanktonların üretiminde artışa yol açar. Bunun sonucunda fitoplanktonlar tarafından

üretilen DMS miktarı artar. Bu bileşik atmosferde oksitlenince MSA, SO₂ ve H₂SO₄ oluşur. Asiditenin artışı tozun yapısındaki Fe(III)'ün daha fazla çözünmesine neden olur. Aynı çalışmada, deniz atmosferinde toplanan aerosol örneklerindeki demirin yaklaşık % 50'sinin Fe(II) formunda olduğu da bildirilmiştir. Oysa kıtalar üzerinde toplanan aerosol örneklerindeki Fe(II) oranı çok düşüktür. Bunun nedeni olarak aerosollerin denizler üzerindeki uzun mesafeli taşınımını esnasında oksitlenme ve indirgenme gibi bir dizi ardıl redoks çevrimlerden geçtiği ve bu çevrimlerin demirin çözünürlüğünü arttırdığı söylenmiştir.

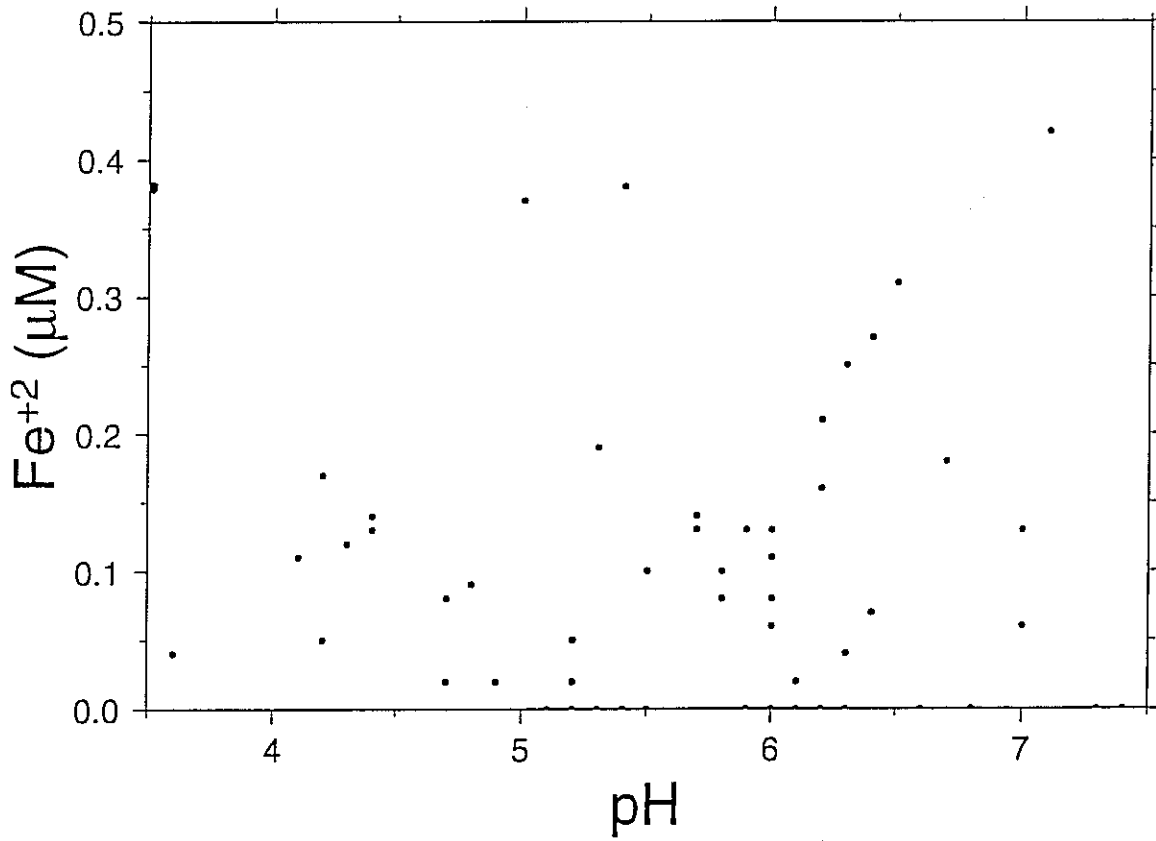
Zhu et al. (1993) deniz aerosollerindeki demirin sadece % 1-7.5 arasındaki bir kısmının Fe(II) olduğunu bulmuştur. Erel et al. (1993) ise aerosollerde ölçülen toplam demirin sadece belirli bir kısmının redoks tepkimelerine girdiğini ve bu kısmın bir örnekten diğerine (kaynakları farklı olan aerosol örneklerinde) büyük ölçüde değiştiğini ileri sürmektedir.

Okyanuslarda DMS üretiminin Fe(II) zenginleşmesinden ileri geldiğini ortaya süren hipotezi destekliyen deliller Turner et al. (1996) tarafından ortaya konulmuştur. Yüzey sularına eklenen demir sülfat, DMS üretiminin üç misli artışına yol açmıştır. Bu çalışma demir-DMS ve iklim arasındaki bağlantının varlığına kesin bir kanıt teşkil etmektedir.

Bu güne kadar elde edilen sonuçlarda Erdemli'de yağın yağmurların pH ve Fe(II) değerlerinin oldukça geniş bir aralıkta değiştiği görülmüştür (bkz. Şekil III.20). Şekilden de görüldüğü üzere Fe(II) ile pH arasında belirgin bir trend bulunamamıştır. Ölçülen en yüksek Fe(II) konsantrasyonları (0.42 ve 0.38) sırası ile en yüksek (7.1) ve en düşük (3.5) pH değerlikli yağmur sularında gözlenmiştir. Bu örneklerden 0.42 µM Fe(II) içeren (pH=7.1) yağmur suyu örneği 5 Eylül 1996 gece örneklenmiş ve örneğin içinde açık sarı renkli ve orijini Sahra çölü olan toz olduğu görülmüştür. Çöl tozlarının karakteristik rengini taşıyan tozları içeren diğer yağmur suları ise 8 Şubat 1996 (gündüz) ve 11 Nisan 1996 (gece) örneklenmiş olup bu yağmur suları sırası ile 0.13 µM ve 0.18 µM Fe(II) içermektedirler. Verilerde göze çarpan bir diğer nokta ise 21 Mart 1996'dan itibaren 22 Ekim 1996'ya kadar yağın tüm yağmur suyu örneklerinde 0.04-0.42 µM aralığında değişen konsantrasyonlarda Fe(II) ölçülmesidir. Bu tarihlerin dışında örneklenen bazı yağmur sularının Fe(II) konsantrasyonları kullanılan yöntemin tayin sınır değeri olan 0.02 µM 'ın altındadır. Ek olarak gece ve gündüz örneklenen yağmur sularının Fe(II) konsantrasyonlarında belirgin bir farklılık gözlemlenememiştir.

Tüm örneklerde bulunan indirgenebilir Fe(III) derişimleri ise 0.03-0.24 µM arasında değişmektedir. Bu konuda kesin bir yorum yapılabilmesi için yağmur sularının örneklendiği günlerde bölgeye ulaşın hava kütlelerinin kaynaklarının belirlenmesi ve o günlere ait olan yağmur suyu örneklerinde AAS yöntemi ile toplam çözünmüş demir ile filtre kağıtlarındaki partikül demir analizlerinin tamamlanması gerekmektedir. Ayrıca bu

analizlere ek olarak yağmur sularının örneklendiği günlere ait olan aerosol örneklerindeki toplam demir analizleri gerçekleştirilecektir.



Şekil III.20. Yağmur suyu örneklerinin Fe (II) derişimlerinin pH değerlerine karşı değişimi.

III.10. Doğu Akdeniz Aerosollerinde Gözlenen İyonlar

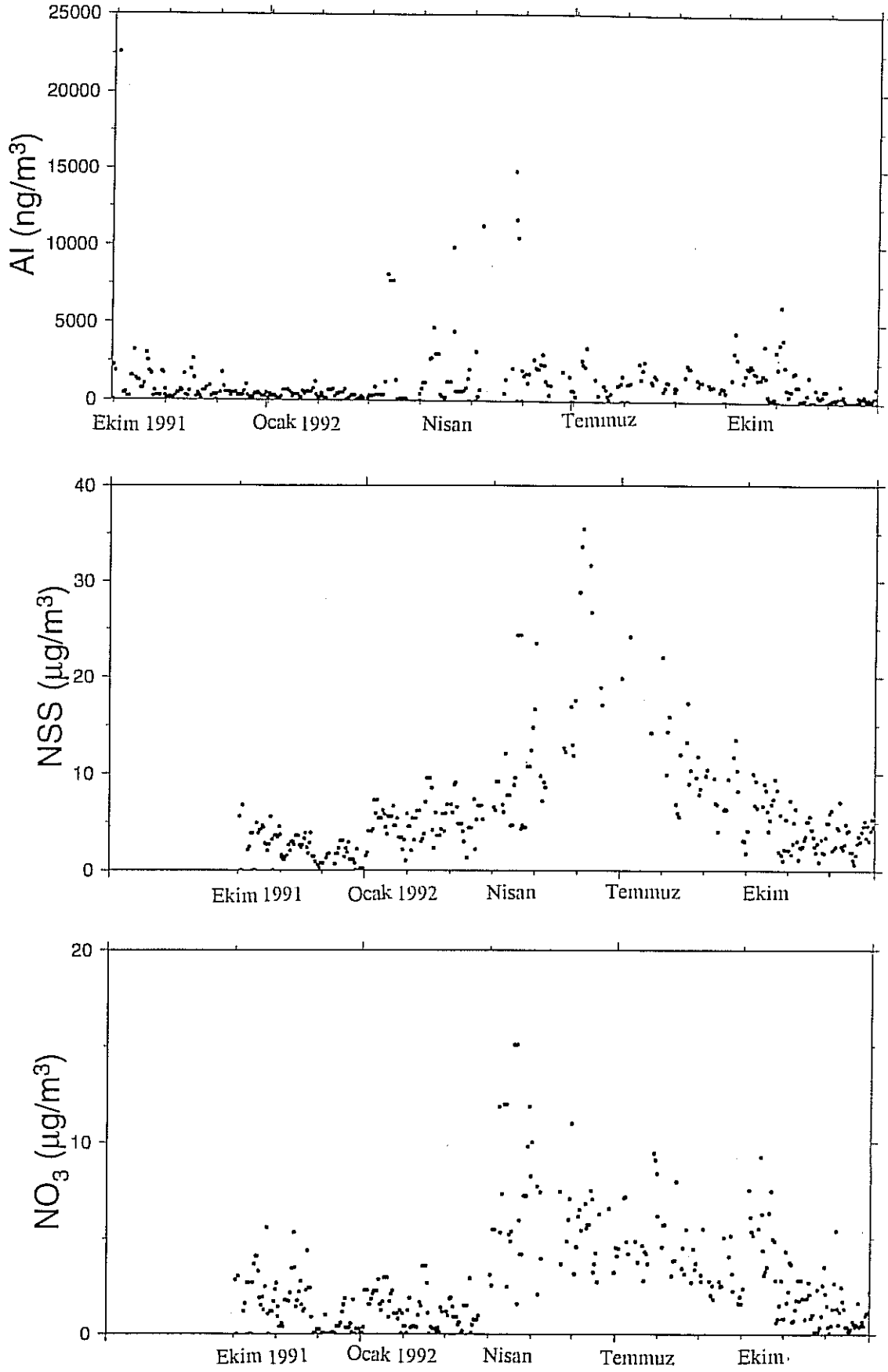
Bundan önceki bölümlerde, Erdemli'de toplanan aerosollerde eser element bazında atmosferik kirletici konsantrasyonları tartışılmış ve doğu Akdeniz'in ağırlıklı olarak Sahra'dan kaynaklanan toz aerosollerinin etkisi altında bulunduğu sonucuna varılmıştır. Eser elementlere ek olarak Ekim 1991-Aralık 1992 tarihleri arasında Erdemli'de toplanan aerosol örneklerinde sülfat ve nitrat gibi temelde antropojenik kaynaklı bileşenlerin analizleri de gerçekleştirilmiştir. Bu bölümde bu analizlerin sonucunda elde edilen veri seti tartışılacaktır.

Deniz atmosferlerinde toplanan aerosol örneklerindeki dimetilsülfid'in (DMS) birinci ve ikinci basamak oksidasyon ürünleri olan metilsülfid (MSA) ve sülfata ek olarak bir diğer sülfat kaynağının deniz tuzunun kendisi olduğu daha önce de vurgulanmıştı. Özellikle yer seviyesindeki rüzgarın yoğun olduğu enlemlerde deniz tuzu içerdiği yüksek sülfat konsantrasyonu nedeni ile aerosol örneklerinin SO_4^{-2} yüküne (içeriğine) ek bir katkıda bulunur. Deniz atmosferinin etkisinin hissedildiği kıyı bölgelerinden örneklenen aerosollerde deniz tuzundan kaynaklanmayan SO_4^{-2} fraksiyonunun (nss- SO_4^{-2} , non-sea-salt sulphate) hesaplanabilmesi için ölçülen toplam sülfat değerinden deniz tuzundan kaynaklanan sülfat miktarının çıkarılması gereklidir. (Millero, 1974). Bu amaçla, aerosol örneklerinde ölçülen ve denizden başka kaynağı olmadığı varsayılan klor veya sodyum'un aerosollerde ölçülen konsantrasyonlarından faydalanılır. Bu çalışmada toplanan aerosol örneklerinde ölçümü gerçekleştirilen sodyuma denizin yanısıra karadan kaynaklanan tozlarında etkisi olduğu daha önce gösterilmişti. Dolayısı ile bu bölümde nss- SO_4^{-2} konsantrasyonlarının hesaplanmasında klor iyonları konsantrasyonlarından faydalanılmış ve aşağıdaki eşitlik kullanılmıştır.

$$nss - SO_4^{-2} = \text{toplam } SO_4^{-2} - Cl^- \times \frac{\text{deniz suyu undaki } SO_4^{-2} \text{ konsantrasyonu}}{\text{deniz suyu undaki } Cl^- \text{ konsantrasyonu}}$$

Karalardan uzak deniz atmosferinde ölçülen MSA ile nss- SO_4^{-2} konsantrasyonları arasında pozitif bir korelasyon olduğu ileri sürülmüştür. Bu sonuç biyolojik aktivite esnasında atmosfere neşr edilen DMS ve MSA gibi organo-sülfür bileşiklerinin, okyanus atmosferlerinde ölçülen SO_4^{-2} konsantrasyonlarına katkısının önemli olduğunu göstermektedir (Saltzman et al., 1985)..

Aerosol filtre örneklerinde elde edilen klor iyonu derişimleri ile toplam sülfat derişimleri, deniz tuzundan kaynaklanmayan sülfat fraksiyonunun (nss- SO_4^{-2}) hesaplanmasında kullanılmış, nss- SO_4^{-2} ile NO_3^- derişimlerinin zamana bağımlı derişimleri, Al derişiminin (aerosollerdeki tozun izleyici elementi) zamana bağılı derişimi ile birlikte Şekil III.21 'de sunulmuştur.



Şekil III.21. Doğu Akdeniz aerosollerinde Al, nss-sülfat ve nitrat derişimlerinin zamana bağımlı değişimi.

nss-SO₄⁻² derişimleri 0-35.5 µg/m³, NO₃⁻ derişimleri ise 0.01-15.00 µg/m³ aralığında değişmekte ve her iki bileşen de yaz aylarında maksimum değerlerine ulaşmaktadır. Özellikle sülfat derişimlerinin, Mart-Nisan ve Mayıs aylarında Sahra'dan darbeler (pulşlar) şeklinde gerçekleşen mineral toz taşınımının (Şekil III.21a) hemen akabinde en yüksek seviyesine ulaştığı gözlenmektedir. Haziran ayı ortalaması, aralık ayı ortalamasının yaklaşık on katıdır (Tablo III.12).

Temelde antropojenik kaynaklı bileşenler olan sülfat ve nitrat için en yüksek derişimlerin özellikle yaz aylarında görülmesi, bu kirleticilerin doğal, başka kaynaklarının olduğu izlenimini uyandırmaktadır. En yüksek sülfat değerlerinin ölçüldüğü aerosol örneklerini taşıyan hava kütlelerinin kaynağının Kuzey Afrika'yı göstermesi, bu örneklerdeki sülfat yükünün denizden kaynaklanmış olduğu (DMS ve MSA oksidasyonu) ve yaz aylarında gözlenmeyen yağmur olayları ile yıkanmaması sonucunda atmosferik materyalde daha uzun süre tutunarak birikime uğradığı şeklinde yorumlanabilir.

Bu çalışmada elde edilen sonuçlar, dünyanın çeşitli bölgelerinde elde edilen diğer sonuçlarla birlikte aşağıdaki tablo'da sunulmuştur.

Tablo III.12. Dünyanın çeşitli bölgelerinden toplanan aerosol örneklerinde nss-SO₄⁻² ve NO₃⁻ derişimleri (toplam örnek sayısı).

Yer	nss-SO ₄ ⁻² (µg/m ³)	NO ₃ ⁻ (µg/m ³)	Referans
Doğu Karadeniz	4.3±1.6 (4)	2.1±0.8 (4)	Hacısalıhoğlu et al.(1992)
Batı Karadeniz	9.1+2.6 (14)	3.1+0.8 (14)	"
Doğu Akdeniz			
(Haziran Ayı)	21.5+8.6 (18)	5.1+1.5 (18)	Bu çalışma
(Aralık Ayı)	2.4+1.7 (53)	0.8+0.9 (53)	"
Kuzeybatı Hint Ok.	1.6+1.5 (96)	0.60+0.55 (96)	Savoie et al.(1987)
Kuzey Pasifik Ok.	1.2+1.8 (20)	0.25+0.24 (20)	Prospero et al. (1985)

Yukarıdaki tablodan açıkça görülebileceği gibi okyanus atmosferinden toplanan aerosol örnekleri Karadeniz ve Akdeniz gibi kıta içine hapsolmuş deniz atmosferlerinden toplanan örneklere kıyasla oldukça düşük derişimlerde nss-sülfat ve nitrat bileşenleri içermektedir.

IV. REFERANSLAR

Al-Momani, I.F., S. Tuncel, Ü. Eler, E. Örtel, G. Şirin and G. Tuncel (1995a). Major ion composition of wet and dry deposition in the eastern Mediterranean. **The Science of the Total Environment**, 164, 75-85.

Al-Momani, I.F. (1995b). Long-Range Atmospheric Transport of Pollutants to the Eastern-Mediterranean Basin. *Doktora Tezi*. ODTÜ-Çevre Mühendisliği Bölümü, Ankara, 223 sayfa.

Aslaner, M. (1973). Geology and Petrography of the Ophiolites in the İskenderun-Kırıkkhan Region. *Publ. Min. Res. and Explor. Inst. Publ.*, Ankara, No. 50, 71p. & appendices.

Arimoto, A., R.A. Duce, B.J. Ray, A.D. Hewitt and J. Williams (1987). Trace Elements in the Atmosphere of American Samoa: Concentrations and Deposition to the Tropical South Pacific. **Journal of Geophysical Research**, 92, 8465-8479.

Behrenfeld, M.J., Bale, A.J., Kolber, Z.S., Aiken, J. and Falkowski G. (1996). Confirmation of iron limitation of phytoplankton photosynthesis in the equatorial Pacific ocean. **Nature**, 383, 508-511.

Behra, P. and L. Sigg (1990). Evidence For Redox Cycling of Iron in Atmospheric Water Droplets. **Nature**, 344, 419-421.

Bergametti, G., A.L. Dutot, P. Buat-Menard, R. Losno and E. Remoudaki (1989a). Seasonal Variability of the Elemental Composition of Atmospheric Aerosol Particles over the Northwestern Mediterranean. **Tellus**, 41B, 353-361.

Bergametti, G., L. Gomes, E. Remoudaki, M. Desbois, D. Martin, P. Buat-Menard (1989b). Present Transport and Deposition Patterns of African Dusts to the North-Western Mediterranean. In: Paleoclimatology and Paleometeorology: Modern and Past Patterns of Global Atmospheric Transport, M. Leinen and M. Sarnthein (eds.), Kluwer Academic Publisher, pp.227-252.

Bergametti, G., E. Remoudaki, R. Losno, E. Steiner, B. Chatenet and P. Buat-Menard (1992). Source, Transport and Deposition of Atmospheric Phosphorus over the Northwestern Mediterranean. **Journal of Atmospheric Chemistry**, 14, 501-513.

Borbely-Kiss I., Koltay E., Szabo Gy., Bozo L., Meszaros E. and Molnar A. (1990). An evaluation of elemental concentrations in atmospheric aerosols over Hungary: Regional signatures and long-range transport modelling. **Nuclear Instruments and Methods in Physics Research**, B49, 388-394.

Brody, L.R. and M.J.R. Nestor (1980). Handbook for Forecasters in the Mediterranean, Part 2. Regional forecasting aids for the Mediterranean, Part 2. Regional forecasting aids for the Mediterranean Basin. Naval Environmental Prediction Research Facility, Monterey, California, (Technical Report TR 80-10). pp. VII-1;VII-13.

Blank, M., M. Leinen and J.M. Prospero (1985). Major Asian Aeolian Inputs Indicated by the Mineralogy of Aerosols and Sediments in the Western North Pacific. **Nature**, 314, 84-86.

Brand, L.E., W.G. Sunda and R.R.L. Guillard (1983). Limitation of Marine Phytoplankton Reproductive Rates by Zinc, Manganese, and Iron. **Limnol. Oceanogr.**, 28, 1182-1195.

Buat-Menard, P. and R. Chesselet (1979). Variable Influence of the Atmospheric Flux on the Trace Metal Chemistry of Oceanic Suspended Matter. **Earth and Planetary Science**, 42, 399-411.

Charlson, R.J., J. Longner and H. Rodhe (1990). Sulphate Aerosol And Climate. **Nature**, 348, 22.

Charlson, R.J., J. Longner, H. Rodhe, C. B. Leavy and S. G. Warren (1991). Perturbation of the Northern Hemisphere Radiative Balance by Backscattering From Anthropogenic Sulphate Aerosols. **Tellus**, 43AB, 152.

Charlson, R.J., S.E. Schwartz, J.M. Hales, R. D. Cess, J.A. Cookley, J.E. Hansen and D.J. Hoffman (1992). Climate Forcing by Anthropogenic Aerosols. **Science**, 255, 423-430.

Chester, R., A.C. Saydam and E.J. Sharples (1981). An Approach to the Assessment of Local Trace Metal Pollution in the Mediterranean Atmosphere. **Marine Pollution Bulletin**, 12, 426-431.

Chester, R., M. Nimmo, K.J.T. Murphy and E. Nicolas (1990a). Atmospheric Trace Metals Transported to the Western Mediterranean: Data From a Station on Cap Ferrat. In: Water Pollution Research Reports, 20, J.M. Martin and H. Barth (eds.), pp.597-612. EROS 2000, Second Workshop on the North-West Mediterranean Sea. Commission of the European Communities, Brussels.

Chester, R. (1990b). The Atmospheric Transport of Clay Minerals to the World Ocean. In: *Proceeding of the 9th International Clay Conference*, Strasbourg, 1989, V.C. Farmer and Y. Tard (eds.), Sci. Geol. Mem., 88, Strasbourg, pp.23-32.

Chester, R. and G.F. Bradshaw (1991). Source Control on the Distribution of Particulate Trace Metals in the North Sea Atmosphere. **Marine Pollution Bulletin**, 22, 30-36.

Chester, R., A.S. Berry and K.J.T. Murphy (1991a). The Distributions of Particulate Atmospheric Trace Metals and Mineral Aerosols Over the Indian Ocean. **Marine Chemistry**, 34, 261-290.

Chester, R., M. Nimmo, M. Alarcon and P. Corcoran (1991b). The Chemical Character of the North Western Mediterranean Aerosol. In: Water Pollution Research Reports, 28, J.M. Martin and H. Barth (eds.), pp.495-504. EROS 2000, Third Workshop on the North-West Mediterranean Sea. Commission of the European Communities, Brussels.

Chester, R., M. Nimmo, M. Alarcon, C. Saydam, K.J.T. Murphy, G.S. Sanders and P. Corcoran (1993). Defining the Chemical Character of Aerosols from the Atmosphere of the Mediterranean Sea and Surrounding Regions. **Oceanologica Acta**, 16, 231-246.

Chester, R., G.F. Bradshaw and P.A. Corcoran (1994). Trace Metal Chemistry of the North Sea Particulate Aerosol; Concentrations, Sources and Sea Water Fates. **Atmospheric Environment**, 28, 2873-2883.

- Church, T.M., R. Arimoto, L.A. Barrie, F. Dehairs, F. Dulac, T.D. Jickells, L. Mart, W.T. Sturges and W.H. Zoller (1990). The Long-Range Atmospheric Transport of Trace Elements: A Critical Evaluation. In: The Long-Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances A.H. Knap (ed.), Kluwer Academic Publishers, Netherlands, pp.37-58.
- D'Almeida, G.A. (1986). A Model for Saharan Dust Transport. **Journal of Climatology and Applied Meteorology**, 25, 903-916.
- Davies, T.D., M. Tranter, T.D. Jickells, P.W. Abrahams, S. Landsberger, K. Jarvis and C.E. Pierce (1992). Heavily-Contaminated Snowfalls in the Remote Scottish Highlands: A Consequence of Regional Scale Mixing and Transport. **Atmospheric Environment**, 26, 95-112.
- Dayan, U. (1986). Climatology of Back Trajectories from Israel Based on Synoptic Analysis. **Journal of Climate and Applied Meteorology**, 25, 5, 591-595.
- Dayan, U., J. Heffter, J. Miller and G. Gutman (1991). Dust Intrusion Events into the Mediterranean Basin. **Journal of Applied Meteorology**, 30, 8, 1185-1199.
- Donaghay, P.L., P.S. Liss, R.A. Duce, D.R. Kester, A.K. Hanson, T. Villareal, N.W. Tindale and D.J. Gifford, (1991). The Role of Episodic Atmospheric Nutrient Inputs in the Chemical and Biological Dynamics of Oceanic Ecosystems. **Oceanography**, 4, 2, 62-70.
- Duce, R.A., R. Arimoto, B.J. Ray, C.K. Unni and P.J. Harder (1983). Atmospheric Trace Elements at Enewatak Atoll: 1, Concentrations, Sources, and Temporal Variability. **Journal of Geophysical Research**, 88, 5321-5342.
- Duce, R. (1986). The Impact of Atmospheric Nitrogen, Phosphorus and Iron Species on Marine Biological Productivity. In: The Role of Air-Sea Exchange in Geochemical Cycling, P. Buat-Menard (ed.). NATO ASI Series, vol.185, pp.497-529. D. Reidel Publishing Company.
- Duce, R.A. and N.W. Tindale (1991). Atmospheric Transport of Iron and Its Deposition in the Ocean. **Limnology and Oceanography**, 36(8), 1715-1726.
- Dulac, F., P. Buat-Menard, M. Arnold and U. Ezat, (1987). Atmospheric Input of Trace Metals to the Western Mediterranean Sea: 1. Factors Controlling the Variability of Atmospheric Concentrations. **Journal of Geophysical Research**, 92(D7), 8437-8453.
- Dulac, F., D. Tanre, G. Bergametti, P. Buat-Menard, M. Desbois and D. Sutton, (1992). Assessment of the African Airborne Dust Mass Over the Western Mediterranean Sea Using Meteosat Data. **Journal of Geophysical Research**, 97(D2), 2489-2506.
- Erel, Y., S.O. Pehkonen and M.R. Hoffman (1993). Redox Chemistry of Iron in Fog and Stratus Clouds. **Journal of Geophysical Research**, 98, 18423-18434.
- Ergin, M., S.N. Alavi, M.N. Bodur, V. Ediger, M. Okyar, (1988). A Review of the Geology and Geochemistry of the Northeastern Mediterranean Basins. ODTÜ-DBE Teknik rapor.

- Falconer, R. E. and P.D. Falconer (1980). Determination of Cloud Water Acidity at a Mountain Observatory in the Adirondock Mountains of New York State. **Journal of Geophysical Research**, 85, 7465-7470.
- Frogner, T. (1990). The Effect of Acid Deposition on Cation Fluxes in Artificially Acidified Catchments in Western Norway. **Geochim. Cosmochim. Acta**, 54, 769-780.
- Finden, D.A.S., E. Tipping, G.H.M. Jaworski and C.S. Reynolds (1984). Light-Induced Reduction of Natural Iron (III) Oxide and Its Relevance to Phytoplankton. **Nature**, 309, 783-784.
- Franzen L.G., M. Hjelmroos, P. Kallberg, E. Brorstrom-Lunden, S. Juntto and A.L. Savolainen (1994). The 'Yellow Snow' Episode of Northern Fennoscandia, March 1991-A Case Study of Long-Distance Transport of Soil, Pollen and Stable Organic Compounds. **Atmospheric Environment**, 28, 3587-3604.
- Ganor, E. and Y. Mamane (1982). Transport of Saharan Dust Across the Eastern Mediterranean. **Atmospheric Environment**, 16, 3, 581-587.
- Ganor, E., H.A. Foner, S. Brenner, E. Neeman and N. Lavi (1991). The Chemical Composition of Aerosols Settling in Israel Following Dust Storms. **Atmospheric Environment**, 25A, 2665-2670.
- Ganor, E. (1994). The Frequency of Saharan Dust Episodes over Tel Aviv, Israel. **Atmospheric Environment**, 28, 2867-2871.
- GESAMP (Joint Group of Experts on the Scientific Aspects of Marine Pollution) (1985). Atmospheric Transport of Contaminants into the Mediterranean Region. *Reports and Studies*, No.26, pp.53.
- GESAMP (Joint Group of Experts on the Scientific Aspects of Marine Pollution) (1989). The Atmospheric Input of Trace Species to the World Ocean. *Reports and Studies*, No. 38, pp.111.
- Gilman, C. and C. Garrett (1994). Heat Flux Parameterizations for the Mediterranean Sea: The Role of Atmospheric Aerosols and Constraints from the Water Budget. **Journal of Geophysical Research**, 99(C3), 5119-5134.
- Guerzoni, S., R. Lenaz, G. Quarantotto, G. Rampazzo, A. Correggiari and P. Bonelli (1989). Trace Metal Composition of Airborne Particles over the Mediterranean Sea. **Giornale di Geologia**, series 3a, 51(2), 117-130.
- Guerzoni, S., G. Cesari, R. Lenaz and L. Cruciani (1992). A New Sampling Station at the Coastal Site of Capo Carbonara (Sardinia, central Mediterranean): Preliminary Data and Technical Proposals. In: Airborne Pollution of the Mediterranean Sea. *MAP Technical Reports Series*, No:64, pp.33-40.
- Guieu, C., J.M. Martin, A.J. Thomas and F. Elbaz-Poulichet (1991a). Atmospheric Versus River Inputs of Metals to the Gulf of Lions. Total Concentrations, Partitioning and Fluxes. **Marine Pollution Bulletin**, 22, 176-183.

- Guiou, C. (1991b). Apports Atmospheriques a la Mediterranee Nord-Occidentale. Doktora Tezi. Universite de Paris, 225 sayfa.
- Hacısalıhoğlu, G., F. Eliyakut, İ. Ölmez, T. İ. Balkaş and G. Tuncel (1992). Chemical composition of particles in the Black Sea atmosphere. **Atmospheric Environment**, 26A, 17, 3207-3218.
- Hansen, L.D., D. Silberman, G.L. Fisher and D.J. Eatough (1984). Chemical Speciation of Elements in Stack-Collected, Respirable Size Coal Fly Ash. **Environ. Sci. Technol.**, 18, 181-186.
- Hardy, J.T. and E.A. Crecellus (1981). Is Atmospheric Particulate Matter Inhibiting Marine Primary Productivity? **Environmental Science & Technology**, 15, 1103-1106.
- Johnson, K.S., K.H. Coale, V.A. Elrod and N. W. Tindale (1994). Iron Photochemistry in Seawater from the Equatorial Pacific. **Marine Chemistry**, 46, 319-334.
- Kubilay, N., S. Yemenicioğlu and C. Saydam (1994). Trace Metal Characterization of Airborne Particles from the Northeastern Mediterranean. **Fresenius Environmental Bulletin**, 3, 444-448.
- Kubilay, N. S. Yemenicioğlu and A.C. Saydam (1995). Airborne Material Collections and Their Chemical Composition over the Black Sea. **Marine Pollution Bulletin**, 30, 475-483
- Kubilay, N. and A.C. Saydam (1995). Trace Elements in Atmospheric Particulates over the Eastern Mediterranean; Concentrations, Sources, and Temporal Variability. **Atmospheric Environment**, 29, 2289-2300.
- Kubilay N., A.C. Saydam, S. Yemenicioğlu, G. Kelling, S. Kapur, C. Karaman and E. Akça. Long Term Observation of Atmospheric Particles and Their Chemical and Mineralogical Variability in the Coastal Region of the Northeast Mediterranean. Cathena, (basımda).
- Lantzy, R.J. and F.T. Mackenzie (1979). Atmospheric Trace Metals: Global Cycles and Assessment of Man's Impact. **Geochim. Cosmochim. Acta**, 43, 511-525.
- Levy et al. (1988). The Long-Range Transport of Sulphur and Nitrogen Compunds. In: The Long Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances A.H. Knap (ed.), Kluwer Academic Publishers, Printed in Netherlands, pp. 231-257.
- Li X., H. Maring, D. Savoie, K. Voss and J.M. Prospero (1996). Dominance of mineral dust in aerosol light-scattering in the North Atlantic trade winds. **Nature**, 380, 416-419.
- Loye-Pilot, M.D., J.M. Martin and J. Morelli (1989). Atmospheric Input of Particulate Matter and Inorganic Nitrogen to the North-Western Mediterranean. In: Water Pollution Research Reports, 13, J.M. Martin and H. Barth (eds.), pp. 368-376. EROS 2000, First Workshop on the North-West Mediterranean Sea. Commission of the European Communities, Brussels.
- Martin, D., C. Mithieux and B. Strauss (1987). On the Use of the Synoptic Vertical Wind Component in a Transport Trajectory Model. **Atmospheric Environment**, 21, 45-52.

- Martin, D., G. Bergametti and B. Strauss, (1990). On the Use of the Synoptic Vertical Velocity in Trajectory Model: Validation by Geochemical Tracers. **Atmospheric Environment**, 24A, 8, 2059-2069.
- Martin, J.-M. & M. Whitfield (1983). The Significance of the River Input of Chemical Elements to the Ocean. In: Trace Metals in Sea Water, C.S. Wong, E. Boyle, K.W. Bruland, J.D. Burton and E.D. Goldberg (eds), New York: Plenum Publishing Corporation, pp.265-96.
- Martin, J.M., F. Elbaz-Poulichet, C. Guieu, M.D. Loyer-Pilot and G. Han, (1989). River Versus Atmospheric Input of Material to the Mediterranean Sea: An Overview. **Marine Chemistry**, 28, 159-182.
- Martin, J.H. and S.E. Fitzwater (1988). Iron Deficiency Limits Phytoplankton Growth in the North-East Pacific Subarctic. **Nature** 331, 341-343.
- Martin, J.H. *et al.* (1994). Testing the Iron Hypothesis in Ecosystems of the Equatorial Pacific Ocean. **Nature**, 371, 123-128.
- Mass, M.L. and M.G. Mellon (1942). Colorimetric Determination of Iron With 2,2',2''-Terpyridyl. *Indus. Eng. Chemistry, Anal. Ed.*, v.14, p.862.
- Mayewski, P.A., L.D. Meeker, S. Whitlow, M.S. Twickler, M.C. Morrison, R.B. Alley, P. Bloomfield and K. Taylor (1993). The Atmosphere During the Younger Dryas. **Science**, 261, 195-197.
- Middleton, N.J. (1985). Effect of Drought on Dust Production in the Sahel. **Nature**, 316, 431-434.
- Millero, F.J.A. (1974). *Rev. Earth. Planet. Sci.*, 2, 101-150.
- Morales, C. (1979). *Saharan Dust - Mobilization, Transport, Deposition*. John Wiley, New York.
- Mosello, R., A. Calderoni and G.A. Tartari (1989). pH Related Variations in Trace Metal Concentrations in Lake Orta (Italy). **Sci. Total. Environ.**, 87/88, 255-268.
- Nicolas, E., Migon. C. and Alleman, L. (1992). Atmospheric Heavy Metal Concentrations and Pb Evolution from 1986 to 1992 over the Northwestern Mediterranean Sea. In: Water Pollution Research Reports, 30, J.M. Martin and H.Barth (eds), pp. 279-286. EROS 2000, Fourth Workshop on the North-West Mediterranean Sea. Commission of the European Communities, Brussels.
- Pacyna, J.M., A. Semb and J.E. Hanssen (1984). Emissions and Longrange Transport of Trace Elements in Europe. **Tellus**, 36B, 163-178.
- Pandis, S. N. and J.H. Seinfeld (1989). Mathematical Modeling of Acid Deposition Due to Radiation Fog. **Journal of Geophysical Research** , 94, 12911-12923.

Prospero, J.M, R.A. Glaccum and R.T. Nees (1981a). Atmospheric Transport of Soil Dust from Africa to South America. **Nature**, 289, 57-572.

Prospero, J.M. (1981b). Eolian Transport to the World Ocean. In: The Sea (ed.C.Emiliani), vol.7, The Oceanic Lithosphere, Wiley, New York, pp. 801-874.

Prospero, J.M. (1985). Records of Past Continental Climates in Deep-Sea Sediments. **Nature**, 315, 279-280.

Prospero, J.M., D.L. Savoie and R.T. Nees (1985). Particulate sulphate and nitrate in the boundary layer over the North Pacific Ocean. **Journal of Geophysical Research**, 90, 10586-10596.

Prospero, J. and R.B. Nees (1987). Deposition Rate of Particulate and Dissolved Aluminum Derived from Saharan Dust in Precipitation at Miami, Florida. **Journal of Geophysical Research**, 92(D12) 14723-14731.

Prospero, J.M. (1990). Mineral-Aerosol Transport to the North Atlantic and North Pacific: The Impact of African and Asian Sources. In: The Long-Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances A.H. Knap (ed.), Kluwer Academic Publishers, Netherlands, pp.59-86.

Rahn, K.A. (1976). The Chemical Composition of the Atmospheric Aerosol. Technical Report. Graduate School of Oceanography, University of Rhode Island, Kingston, R.I., 265 sayfa.

Reiff, J., G.S. Forbes, F.T.H.M. Spijksma and J.J. Reynders (1986). African Dust Reaching Northwestern Europe: A Case Study to Verify Trajectory Calculations. **Journal of Climatology and Applied Meteorology**, 25, 1543-1567.

Saltzman, E.S., D.L. Savoie, J.M. Prospero and R.G. Zika (1985). Atmospheric Methane Sulfonic Acid and Non-Sea-Salt at Fanning and American Samoa. **Geophys. Res. Lett.**, 12, 437-440.

Savoie, D.L., J.M. Prospero and R.T. Nees (1987). Nitrate, non-seasalt sulphate and mineral aerosol over the Northwestern Indian Ocean. **Journal of Geophysical Research**, 92, 933-942.

Savoie D.L., J.M. Prospero and E.S. Saltzman (1989). Non-Sea-Salt Sulphate and Nitrate in Trade Wind Aerosols at Barbados: Evidence for Long-Range Transport. **Journal of Geophysical Research**, 94, 5069-5080.

Schneider, B. (1987). Source Characterization for Atmospheric Trace Metals over Kiel Bight. **Atmospheric Environment**, 21, 1275-1283.

Slinn, S.A. and W.G.N. Slinn (1980). Predictions for Particle Deposition on Natural Waters. **Atmospheric Environment**, 14, 1013-1016.

Spokes L.J., T.D. Jickells and B. Lim (1994). Solubilisation of Aerosol Trace Metals by Cloud Processing: A Laboratory Study. **Geochimica et Cosmochimica Acta**, 58, 3281-3287.

Sunda, W. G., S.A. Huntsman and G.R. Harvey (1983). Photoreduction of Manganese Oxides in Seawater and its Geochemical and Biological Implications. **Nature**, 301, 234-236.

Swap R., M. Garstang, S. Greco, R. Talbot and P. Kalberg (1992). Saharan Dust in the Amazon Basin. **Tellus**, 44B, 133-149.

Talbot, R.W., R.C. Harriss, E.V. Browell, G.L. Gregory, D.I. Sebacher and S.M. Beck (1986). Distribution and Geochemistry of Aerosols in the Tropical North Atlantic Troposphere: Relationship to Saharan Dust. **Journal of Geophysical Research**, 91, 5173-5182.

Taylor, S.R. (1964). Abundance of Chemical Elements in the Continental Crust: A New Table. **Geochimica et Cosmochimica Acta**, 28, 1273-1285.

Tegen I., A. A. Lacis and I. Fung (1996). The influence on climate forcing of mineral aerosols from disturbed soils. **Nature**, 380, 419-422.

Tolun, N. and A.N. Pamir (1975). Explanatory Text of the Geological Map of Turkey, Hatay sheet. *Publ. Min. Res. and Explor. Inst. Publ.*, Ankara, 99 p. & appendices.

Turner, S.M., P.D. Nightingale, L. J. Spokes, I. L. Malcolm and P.S. Liss (1996). **Nature**, 383, 513-516.

Uematsu M., A.R. Duce, J. Prospero, L. Chen, J.T. Merrill and R.J. McDonald (1983). Transport of Mineral Aerosol from Asia over the North Pacific Ocean. **Journal of Geophysical Research**, 88, 5343-5352.

Uematsu M., A.R. Duce and J. Prospero (1985). Deposition of Atmospheric Mineral Particles in the North Pacific Ocean. **J. Atmos. Chem.**, 3, 123-138.

United Nations Environment Program, World Meteorological Organization (UNEP, WMO) (1989). Meteorological and Climatological Data From Surface and Upper Air Measurements for the Assessment of Atmospheric Transport and Deposition of Pollutants in the Mediterranean Basin: A review. MAP Technical Reports Series No.30, Athens, UNEP, pp.137.

Whelpdale, D.M. and J.L. Moody (1990). Large-Scale Meteorological Regimes and Transport Processes. In: The Long-Range Atmospheric Transport of Natural and Contaminant Substances A.H. Knap (ed.), Kluwer Academic Publishers, Printed in Netherlands, pp.3-39.

Yaalon, D.H. and E. Ganor (1973). The Influence of Dust on Soils During the Quaternary. **Soil Science**, 116(3), 146-155.

Yaalon, D.H. and E. Ganor (1979). East Mediterranean Trajectories of Dust-Carrying Storms from the Sahara and Sinai. In: Saharan Dust, Chapter 9, (Ed by C.Morales), John Wiley and Sons, New York, pp.187-183.

Zhu X., J.M. Prospero, F.J. Millero, D.L. Savoie, and G.W. Brass (1992). The Solubility of Ferric Iron in Marine Aerosol Solutions at Ambient Relative Humidities. **Marine Chemistry**, 38, 91-107.

Zhu, X. R., J.M. Prospero, F. J. Millero and D. L. Savoie (1993). Diel Variability of Soluble Fe(II) And Total Fe in Saharan Dust in the Trade Winds at Barbados. **EOS Trans. Am. Geophys. Union**, 74, 109.

Zhuang, G., R.A. Duce and D.R. Kester (1990). The Dissolution of Atmospheric Iron in the Surface Seawater of the Open Ocean. **Journal of Geophysical Research**, 95, 16207-16216.

Zhuang, G., Z. Yi and G. T. Wallace (1995). Iron (II) in Rainwater, Snow, And Surface Seawater From a Coastal Environment. **Marine Chemistry**, 50, 41-50.

Zhuang G., Yi Z., Duce R.A. and Brown P.R. (1992). Link Between Iron and Sulphur Cycles Suggested by Detection of Fe(II) in Remote Marine Aerosols. **Nature** 355, 537-539.

Zoller, W.H., E.S. Gladney and R.A. Duce (1974). Atmospheric Concentrations and Sources of Trace Metals at the South Pole. **Science**, 183, 198-200.