

KÖSELER-TEPECİKKÖY (Gebze-KOCAELİ) DOLAYININ
JEOLOJİSİ VE SEDİMANTOLOJİSİ

JEOLOJİ MÜH. MERAL KAYA
(YÜKSEK LİSANS TEZİ)

İSTANBUL ÜNİVERSİTESİ
FEN BİLİMLERİ ENSTİTÜSÜ
GENEL JEOLOJİ ANABİLİM DALI

İSTANBUL HAZİRAN - 1988

ÖZ

Kocaeli ili Gebze ilçesinin kuzeydoğusunda Köseler-Tepecik köyleri dolayında yapılan jeoloji incelemelerinde, Mesozoyik ve Senozoyik'e ait tortulların yayılım gösterdikleri belirlenmiştir. Stratigrafının çıkarılması, fasiyeslerin saptanması ve ortam tespitinin yapılması ve çalışma alanında yüzeyde bulunan dolomitlerin oluşum modelinin belirlenmesi amacıyla alandan ölçüllü kesitler alınmıştır.

Çalışma alanının 1/10.000 ölçekli jeoloji haritası yapılmış ve transgresif olarak başlayan, regresif özellikle biten Triyas istifinde üç formasyon ile altı üye tanımlanmıştır. Demirciler Formasyonu killi kireçtaşı ve mikritik kireçtaşı ardalanmalı olup, Skityen yaşıdır. Sekliburun kireçtaşı üyesi ve Köseler dolomit üyesinden oluşan Ballıkaya Formasyonu, Anisiyen yaşıdır. Tepeköy Formasyonu dört üyeden oluşmuştur. Anisiyen yaşlı Küçükburun Üyesi, gri yumrulu görünümlü kireçtaşından ibarettir. Kuşça Üyesi Ladiniyen yaşıdır ve kırmızı renkli yumrulu mikritik kireçtaşından oluşmuştur. Köytepe Üyesi, Halobia'lı şeyllerden oluşmuştur ve Karniyen yaşıdır. Bakırlıkırarı Üyesi ise, Karniyen yaşlı sarı renkli kumtaşlarından ibarettir.

Triyas ızerine açılı diskordansla gelen Üst Kretase yaşı Kutluca Kireçtaşı, bol Rudist'li ve krem-kırmızı renklidir.

Paleosen-Alt Eosen yaşlı beyaz-krem renkli killi, marn ara-

tabakalı kireçtaşından oluşan Şemsettin Kireçtaşı, Kütlüca Kireçtaşı ile yanal ve düşey geçişlidir.

Kuvater: σ° , çalışma alanının güneyinde yer alan çakıl, kum, ince materyalden oluşan alüvyonlarla temsil edilmektedir.

ABSTRACT

Field studies in the vicinity of Kösele-Tepesik villages northeast of Gebze, Kocaeli, have revealed sediments of Mesozoic and Cenozoic age. In order to describe the stratigraphy, establish the facies and depositional environment and determine the model of dolomite formation, stratigraphic sections were measured in the area.

Geological mapping was carried out at a scale of 1/10.000. Triassic beginning as transgressive and ending as regressive has been divided into three formation with six members. The Scythian-Derirciler Formation consists of alternating beds of clayey limestone and micritic limestone. The Ballıkaya Formation divided into Sekliburun limestone member and Kösele dolomite member is of Anisean age. Tepeköy Formation consists of four members. The Anisean Küçükburun member is made up of gray, rounded limestone. The Ladinian Kuğu member consists of red colored, rounded micritic limestone. Köytepe member consists of *Halobia* bearing shales and is of Carnian age. The Carnian Bakırlikirani member consists of yellow colored sandstone.

The upper Cretaceous Kutluca Limestone overlies Triassic with angular unconformity and is of abundant Rudistids bearing cream-red colored limestone.

Semettin Limestone is of Paleocene-lower Eocene age and

consists of white, cream colored clay, marl interbedded with limestones vertically and laterally into the Kutluca Lime-stone.

Quaterner alluvium of locally derived, poorly consolidated gravels, sands, and fines mantle south of the area.

Ö N S Ö Z

"Yüksek Lisans Tezi" olarak 1987-88 yıllarında hazırlanan bu çalışmanın gerçekleştmesinde yardımcılarını esirgemeyen Sayın hocam Doç.Dr.Mehmet ÖNALAN'a teşekkürlerimi sunarım.

Arazi çalışmalarım sırasında kendilerinden bilgiler aldığım M.T.A.Eanstitüsü elemanlarından başta Dr.Rifat Yoldaş olmak üzere, Jeo.Yük.Müh.Ersin Evin'e ve Jeo.Müh.Taner İrkeç'e teşekkür ederim.

Araziden derlediğim numunelerin paleontolojik ve petrografik tanımlarının yapılmasında yardımcı olan K.S.U.Mimarlık-Mühendislik Fakültesi Öğretim Görevlilerinden Yrd.Doç.Dr. Füsun Alkaya'ya ve İ.U.Mühendislik Fakültesi Araştırma Görevlilerinden Jeo.Yük.Müh.Ali Elmas, Jeo.Yük.Müh.Fevzi Gürer ve Jeo.Yük.Müh.Mehmet Keskin'e ayrı ayrı teşekkürlerimi bildiririm.

Meral KAYA

Maziran- 1988

İstanbul

İÇİNDEKİLER

ÖZ	I
ABSTRACT	II
ÖNSÖZ	V
İÇİNDEKİLER	VI
BÖLÜM-I	1
I-1-İncelemenin Amacı	1
I-2-Bölgenin Tanımı	1
I-3-Bölgesel Jeoloji	3
I-4-Önceki İncelemeler	4
I-5-Tezin Kapsamı	6
I-6-Çalışma Yöntemi	7
I-7-Terminoloji	8
BÖLÜM-II-STRATİGRAFİ	9
II-1-Demirciler Formasyonu	9
II-2-Ballıkaya Formasyonu	12
II-2-1-Köseler Dolomit Üyesi	12
II-2-2-Sekliburun Kireçtaşı Üyesi	14
II-3-Tepeköy Formasyonu	16
II-3-1-Küçükburun Üyesi	16
II-3-2-Kuşça Üyesi	17
II-3-3-Köytepe Üyesi	19
II-3-4-Bakırlıkırarı Üyesi	19
II-4-Kutluca Kireçtaşı	21

III-5-Şemsettin Kireçtaşı	22
III-6-Alüvyon	24
BÖLÜM-III-SEDİMANTOLOJİ	25
III-1-Demirciler Formasyonunun Sedimanter Özellikleri...	25
III-2-Ballıkaya Formasyonunun Sedimanter Özellikleri....	26
III-3-Tepeköy Formasyonunun Sedimanter Özellikleri	38
III-4-Kutluca Kireçtaşının Sedimanter Özellikleri	43
III-5-Şemsettin Kireçtaşının Sedimanter Özellikleri.....	43
BÖLÜM-IV-YAPISAL JEOLOJİ	46
IV-1-Faylar	46
IV-2-Kıvrımlar	47
IV-3-Diskordanslar	47
BÖLÜM-V-PALEOCOĞRAFYA VE TARİHSEL JEOLOJİ	48
BÖLÜM-VI-EKONOMİK JEOLOJİ	49
VI-1-Dolomit Özellikleri	49
VI-2-Dolomit Kullanım Alanları	50
BÖLÜM-VII-SONUÇLAR	52
BÖLÜM-VIII-YARARLANILAN KAYNAKLAR	54

Şekiller (Metin İçinde)

Ekler (Raporun Sonunda)

Ek-1-Çalışma alanının 1/10.000 ölçekli jeoloji haritası.

Ek-2-Çalışma alanının jeoloji enine kesitleri.

BÖLÜM - I

I-1-İNCELEMENİN AMACI

Köseler-Tepecik köyü dolayında yapılan bu araştırmanın amacı:

1-Bölgedeki birimlerin stratigrafik ilişkilerini tespit etmek ve yapısal durumlarını ortaya çıkarmak ,

2-Çalışma alanında bulunan birimlerin değişik litofasiyeslerini saptamak ,

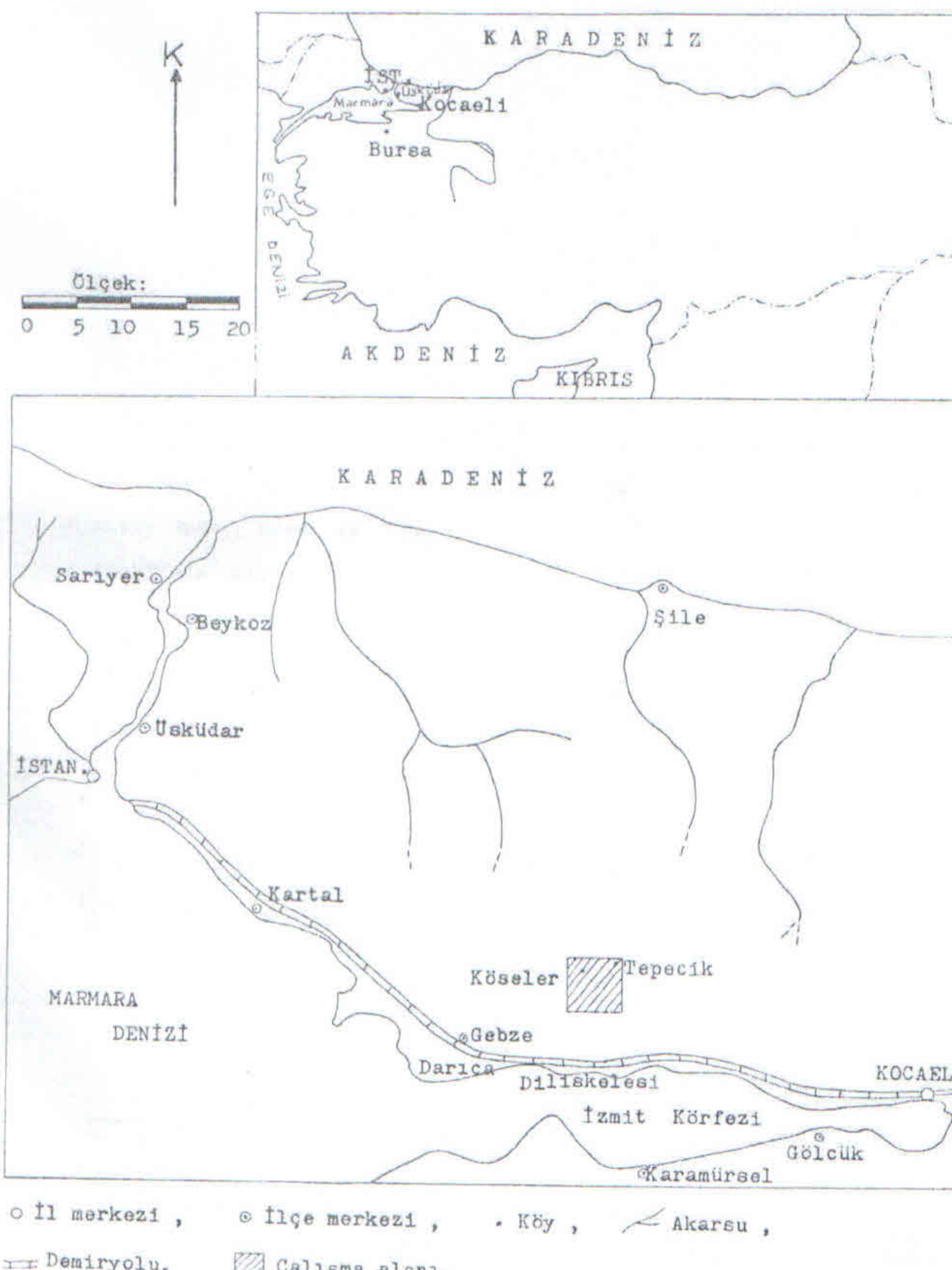
3-Bu fasiyeslerin yanal ve düşey ilişkileri , litolojisi , geometrisi , sedimanter yapıları ve kapsadığı fosillerden yararlanılarak , bu çalışmanın ana amacı olan çökelme ortamlarını yorumlamak ve çalışma alanında yayılım gösteren ekonomik değerdeki dolomitlerin oluşum modelini saptamaktır.

I-2-BÖLGENİN TANIMI

a) Çalışma Alanının Mevkii: Kocaeli İl sınırları içerisinde kalan inceleme alanı , Gebze ilçesinin 28 km. KD'unda yer alan Köseler köyü ve Tepecik köyü dolaylarıdır. Şekil-1. Alanın GB'ında Çerkeşli köyü ve daha G'de Dilovası yer almaktadır.

b) Morfoloji: Çalışma alanı genellikle az engebelidir. Başlae ca yükseltiler ; Sekliburun Tepe (310 m.) , Tuzkayası Tepe (314m) Küçük Tepe (359 m.) , Bakırlıkırarı Tepe (372 m.) , Çam Tepe

KÖSELER-TEPECİKKÖY (GEBZE) ALANININ MEVKİİ HARİTASI.



(Şekil-1)

(395 m.) 'dir.

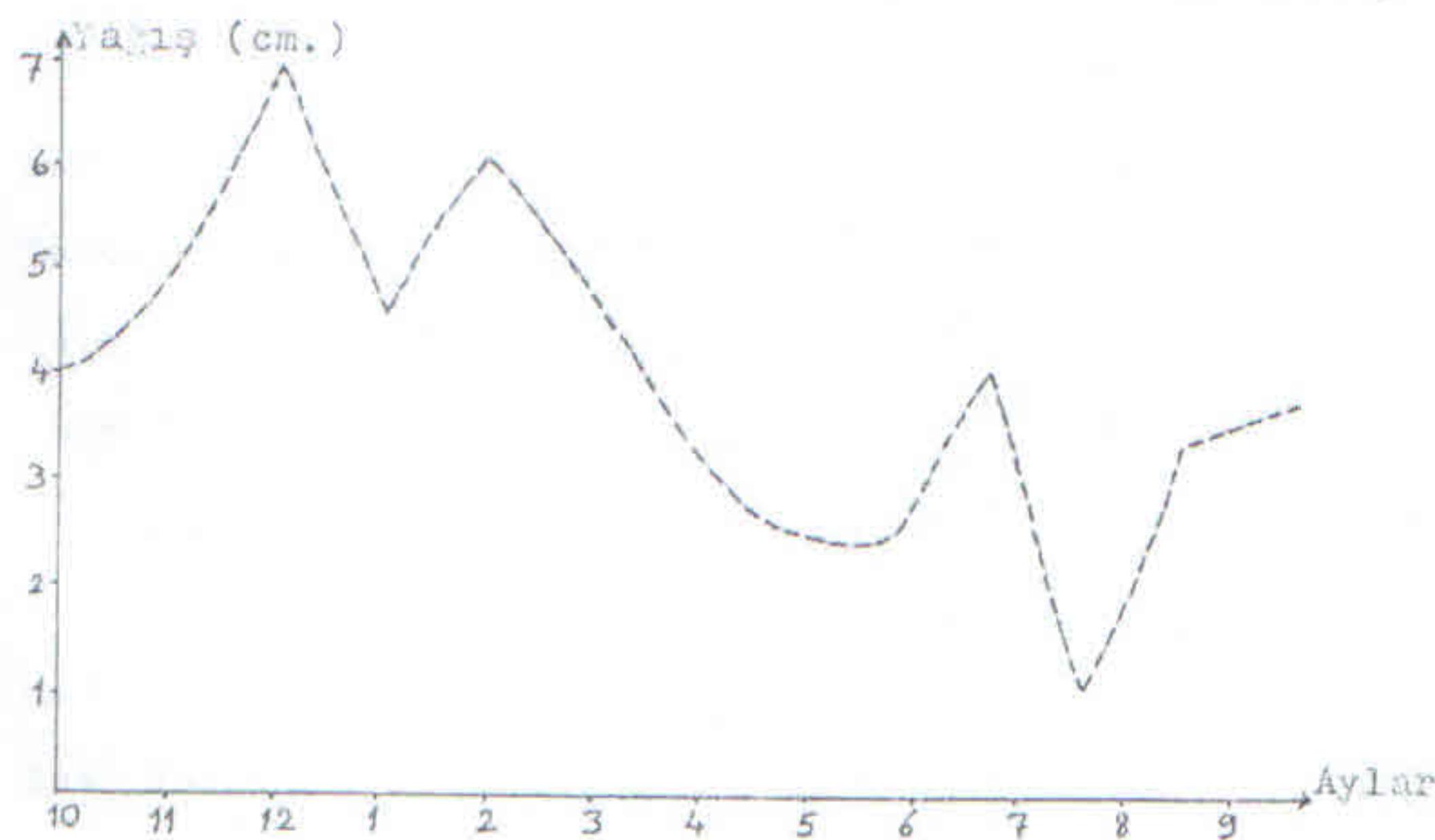
c) Ziraat ve Hayvancılık:Halkın bir kısmı hayvancılıkla seçimini sağlamaktadır.Aileler, kendi ihtiyaçlarını karşılayacak kadar bahçe ziraati yapmaktadır.

d) Yerleşim: Çalışma alanında yerleşim merkezleri , köyler köyü ve Tepecik köyündür.

e) Yol Durumu: Ulaşım , eski İstanbul - Kocaeli asfaltından köylere uzanan yollarla sağlanmaktadır.

f) İklim:Bölgede , Marmara Bölgesine özü iklim koşulları egemendir.Kasım 1984 - Ağustos 1986 ayları arasındaki ortalama yağış miktarı $50,345 \text{ kg/m}^2$ 'dir. En yağışlı aylar Kasım , Ocak , Mart ve Nisan' dır.(Şekil-2).Yıllık ortalama nisbi nem miktarı % 66,42 ' dir.Kasım 1984 - Ağustos 1986 ayları arasına ait ortalama ısı $12,9^{\circ}\text{C}$ ' dir.

Ortalama Aylık Yağış Verileri(Şekil-2)



I-3-BÖLGESEL JEOLOJİ

Kocaeli Yarıada'sında, Paleozoyik temel üzerine karasal çökellerle başlayan transgresif aşmali Triyas serisi regresif nitelikle son bulmaktadır. Triyas serisinde 7 formasyon, 7 üye ayrılmıştır. Yurtsever (1982)'ye göre birimler alttan üste; Kapaklı Formasyonu; Erikli Formasyonu; tabanında Değirmen kireçtaşı üyesini kapsayan Demirciler Formasyonu; Köseler dolomit üyesi ve Sekliburun dolomitik kireçtaşı üyesinden (Bu iki üye ismi tarafımızdan uygulanmıştır. 1988) oluşan Ballıkaya Formasyonu; Kazmali Formasyonu; Küçükburun üyesi, Kuşça üyesi, Köytepe üyesi ve Bakırlıkırarı üyesinden oluşan Tepeköy Formasyonu ile Çerdeşli Formasyonlarıdır. Şekil-3.

Kapaklı Formasyonu karasal, diğerleri denizel çökellerden oluşmuştur. Tepeköy Formasyon'unun Bakırlıkırarı üyesi regresif nitelikte olup, en üst seviyesiyle karasal fasiyeler özelliğini göstermektedir. Tepeköy Formasyonu, Tepecik köyü yöresinde Ballıkaya Formasyonu üzerinde diskordan olarak görülmektedir. Çerdeşli Formasyonu, sadece Çerdeşli yöresinde gelişmiştir.

Kretase serisi, Paleozoyik ve Mesozoyik (Triyas) birimler üzerinde transgresif aşmali olarak açısal diskordanlıdır. Ve serinin taban çökellerinde çökelme ortamının özelligine göre 2 formasyon belirlenmiştir. Puding özelligindeki çakıltaşına Eren çakıltaşı, bol Hippurites'li kireçtaşından oluşan ise Kutluca kireçtaşı adı verilmiştir.

TRİYAS KAYA STRAT

KAYA, M. 1988 Kocaeli Triyasi (Gebze-Kösele 1/100000)	YURTSEVER, A. 1982 Kocaeli Triyasi Gebze-Hereke - Tepeoik 1/25000	ZANINETTI-DAĞER 1978 ve DAĞER 1977 KOCAELİ TRİYASI Foraminiferler, Konodontları	GEDİK, İ. 1975 KOCAELİ TRİYASI
BAKİRLIKIRANI Üyesi Noriyen? KARNIYEN	BAKİRLIKIRANI Üyesi Noriyen? Karnyen	BAKİRLIKIRANI ÜYESİ NORİYEN?	Halobia'lı yesilimsi grı marnalar ve kurntaşları
KÖYTEPE ÜYESİ KARNIYEN	KÖYTEPE ÜYESİ KARNIYEN	TEPE ÜYESİ KARNIYEN	Yeşil ÜST KARNIYEN
KUSÇA ÜYESİ Alt Karnyen-Ladın yeni-Ust Anis	KUSÇA ÜYESİ Alt Karnyen-Ladın yeni-Ust Anis	KUSÇA ÜYESİ Alt Karnyen-Ladın yeni-Ust İlyen.	Kırmızı Ammonitli kalkerler Alt Karnyen-Ladın-En Ust Anis ÜST
KUÇUKBURUN ÜYESİ Ust Anisiyen	KUÇUKBURUN Üyesi Form.Ust Üst Anis. Anisiyen	ÜSEYLİ FORMASYONU Alt İlyen-Ust Aegeen.	Ince tabakalı yumru lu kalker Ust Anis siyenin Alt-Anisiyen
BAKİRAYA FORM Kösele Dolom. mit Üyesi ANISIYEN	BALLIKAYA FORMASYONU ALT ANISIYEN- ÜST SPATİYEN	HEREKE FORMASYONU AEGEEN-ÜST SPATİYEN	Kalın tabakalı do- lomit ve dolomitic kireçtaş ÜST SPATİYEN
HEREKE FORM Sekliburun Kireçtaşı Üyesi Anisiyen	HEREKE FORM Fr. Alt Spatiyen- Üst Smityen Demirler Kirec- si Üyesi Üst Skitiyen Altı	Gürgendere Üyesi Alt Spatiyen- Üst Smityen Değirmendere Üyesi Alt Triyas Altı	Marn arakatlı bioturba sırılı gr kalker Alt Spatiyen -Üst Smityen
DEMİRCİLER FORMASYON SKİTİYEN	ERİKLİ FORMAS. Üst Skitiyenin Altı	ERİKLİ FORMASYONU ALT TRIYAS'IN ALTI	Marmalı sarımsı gr kumtaşı Üst Skitiyen Altı kon
	KAPAKLI FORMASYONU ALT SKİTİYEN - PERMİYEN?	KAPAKLU FORMASYONU ALT TRIYAS veya PERMİYEN	Taban konglomerat ALT SKİTİYEN

Sekil 3

STRATIGRAFI VE ZAMAN STRATIGRAFI KARŞILAŞTIRMA

ASSERETO (1972-1974)	ÖZDEMİR, Ü. TALAY, G. ve YURTSEVER A. 1973 ve ÖZDEMİR 1973 Dikme kesiti	ÖZDEMİR, Ü. 1971-1973-1975 KOCAEVİ TRİYASI	IRTEM, D. 1968 GEBZE-DARICA- PELTU 1/25000	ALTINLU 1971 LI-SAKA- 1/25000
	Bitkili kumtaşı NORİYEN? KARNİYEN?	Bitkili sari-doz ordeler. NORİYEN? Halobialı sistler ÜST KARNİYEN		Kireçtaşı- NORİYEN? KÖY K
Yerleşimci gri marn KARNİYEN	Halobialı seyl. Üst Karniyen			
Apatonitico rosso LADİNİYEN- ÜST ANİSİYEN	Kırmızı yumrulu kalker. ALT KARNİYEN	Kırmızı yumrulu kalker Alt Ladinien - Anisiyen ~?~	KAZMALI KIREÇTAŞI LADİNİYEN	TEPEKOY FORMASYONU KU
Modulu kireçtaşı ANİSİYEN	Boz yumrulu kalker LADİNİYEN	Yumrulu krec- taşı Anisiyen- Ladinien	Lobitesli yumrulu sarı kalker Alt La- dinyaen-Anisiyen	KIREÇTAŞI LADİNİYEN
Alt üye dol- mit. ALT Anisiyen	Dolomitik kireçtaşı ANİSİYEN	Dolomitik kalker VIRGLÖRYEN	Muallimkoy Kireçtaşı ORTA TRİYAS (VIRGLÖRYEN)	HEREF F
Alt üye krec- taşı Üst Skityen (Kaya spatiyen)	NaticellaLİ klu kireçtaşı SKİTİYEN	NaticellaLİ gri-sarı marnlı plaket kal- ker.	DEĞİRMEN KIREÇTAŞI VERFENİYEN	VIRG VER
İmtasi-skyl kuvars englomerası Alt Triyas	Sarı kumlu kireçtaşı SKİTİYEN	ALT TRİYAS		
Taban konglomera- PERMIYEN?	Kırmızı konglomera ve kumtaşı SKİTİYEN	Taban Konglomera- si ve psammik gri ALT TRİYAS	DEĞİRMEN FORMASYONU ALT TRİYAS	Omurgular Form karbonatlı Form

RMA ÇİZELGESİ

368 ve ALTIN- SOYTÜRK 1970 25.000	ABDÜSSELAMOĞLU, S. 1963. KOCAELİ Ya- rımadası JEOLOJİSİ 1/100.000	ERGUANLI, K. 1949 GEBZE-Denizliköy, HEREKE. 1/50.000	OKAY, A.C. 1947 Şile-İrva-Alem- dağ. 1/100.000	BAYKAL, F. 1942 Sile ve Adapazarı Kandıra, 1/100.000
Caklıtaşı YEN? ~?~?~?	Halobiyalı sistler			
TEPE ÜYESİ ARNİYEN	RESİYEN? NORİYEN?			
SÇA ÜYESİ ARNİYEN	Bordo renkli yumru- lu kalker. KARNİYEN	Konglomeramsı marnlı kalker. KARNİYEN		Plaket Kalkerler Ladiniyen
KE ORMASYONU	Plaket kalker	Yumrulu kalker LADİNİYEN		Nodüllü Kalker Virgloriyen
GLORİYEN FENİYEN	Dolomitik kal- ker.	Kirli gri kal- ker. Virgloriyen. Gri dolomi- tik kalker. Verfeniens	Açık gri kireçtaşı, ORTA TRIYAS	Gri masif kalkerler
ALT TRIYAS	Gri vermesli yoğun kalker. Sarımtırak gre- li kalker.	Kırmızımsı, plaketim- si, grimsi marnlı kalker. ALT TRIYAS VERFENİYEN	Dolomit. Sarı kumtaş- ları.	
ALT TRIYAS VERFENİYEN	Kumtaşı Konglomera-	Taban konglo- raları. VERFENİYEN	ALT TRIYAS Kırmızı gre taban kong- lomerası.	VERFENİYEN Kırmızı kumtaşları Taban konglomerası
Gozlu Kireçtaşı Üyesi Afaklar Kumtaşı Üyesi VERFENİYEN				

Eren Çakıltası ve Kutluca Kireçtaşı birbiriyle yanal geçişlidir. Her iki formasyon, yanal ve düşey olarak Şemsettin Formasyonuna geçerler, Şemsettin Kireçtaşı yer yer kendi tabanı üzerinde transgresif aşmalıdır, yanal ve düşey olarak Korucu Formasyonuna geçer. Korucu Formasyonunun yaşı Paleosen - Alt Eosen'dir.

Pliyosen kum, çakıl, kil; Kuvaterner ise traverten ve alüvyondan oluşmuştur.

Kocaeli yarımadasının kuzey kesimlerinde, eski araştırmacılarca belirtilen Triyas ve Kretase yaşı volkanizma yaygındır.

I-4-ÖNCEKİ İNCELEMELER

Gebze ve civarı bugine kadar birçok araştırmacı tarafından değişik amaçlarla incelenmiştir. Eski incelemeler tarih sırasına göre şöyledir;

TCHIATCHAFF (1869): İlk çalışmayı yapmıştır. Araştırmacı, Gebze'nin doğusunda bulunan ve doğuya eğimli beyaz Üst Kretase kireçtaşlarına değinmiştir. Kretase'nin altında Devoniyen yaşı gri renkli kireçtaşlarının bulunduğu ve bunlarında İstanbul'a kadar uzandığını belirtmiştir.

ARTHABER (1914): Araştırmacı, çeşitli birimlerden topladığı fosillerle bölgede Orta Triyas ve Üst Triyas'ın varlığını kanıtlamıştır.

PHILLIPSON (1918): Triyas yaşı birimlerin, Paleozoyik birim-

ler üzerine diskordan olarak geldiğini ve bununda üzerinde dolomitlerin konkordan olarak yer aldığı belirtmiştir.

ENDRİSS (1926): Kocaeli Yarımada'sının ilk jeoloji haritasını yapmıştır.

ALTINLI (1968): M.T.A. Enstitüsü adına İzmit-Hereke-Kurucadağ alanının jeolojisini incelemiştir. Bu araştırmada kaya stratigrafi birimi olarak Sopalı Formasyonu (Alt Ordovisiyen), Kapaklı Formasyonu (Alt Triyas), Hareke Formasyonu (Orta Triyas), Kutluca Kireçtaşı (Üst Kretase) ve Şemsettin Kireçtaşı (Üst Kretase) ayırtlanmıştır. Bölgesel olarak korelasyonu sağlayabilmek için alanda bulunan birimlere, özellikle Altınli'nın uyguladığı isimler kullanılmıştır.

YURTTAŞ-ÖZDEMİR (1971): Kocaeli Yarımadası'nda Tepeköy makrofaunası ve biyostratigrafisini incelemiştir. Bölgenin biyostratigrafisine açıklık getiren önemli sonuçları elde etmiştir.

ÖZDEMİR-YURTSEVER-TALAY (1972-1974): M.T.A. Enstitüsü adına Kocaeli Triyas'ının biyostratigrafik incelemesini daha geniş bir alanda proje çalışması olarak ele almışlardır. Zengin fosil listeleriyle ayırtlanan birimlerinin yaş sınırlarına kesinlik kazandırmışlardır.

GEDİK (1974): Araştırcı Triyas'ı Konodont'lara göre 7 as birime ayırmıştır. 1-Taban Konglomeraları (Alt Triyas - Alt Skityen), 2-Gri kumtaşları (Üst Skityen'in alt seviyesi), 3-Marn arakatkılı gri kireçtaşı (Üst Skityen), 4-Dolomitik

kireçtaşı (En Üst Skityen) , 5-Yumrulu kireçtaşı (Alt Anisiyen -Üst Anisiyen'in altı) , 6-Kırmızı ammonid'li kireçtaşı (Üst Anisiyen'in üstü - Alt Karniyen) , 7-Yeşil marn ve kumtaşları (Üst Karniyen).

Yukarıda belirtilen son 5 as birim çalışma alanımızın içerisinde kalmaktadır , diğerleri ise alanın dışında bulunmaktadır.

EROSKAY (1978): Araştırmacı tarafından T.B.T.A.K. adına Kocaeli Yarımadası güneyindeki kireçtaşlarının hidrojeolojisi ve karst parametrelerinin analizi yapılmıştır.Triyas ve Üst Kre-tase'ye ait erimeli kireçtaşlarının su olanakları araştırılmıştır.

Kireçtaşlarında görülen karstlaşmanın yüzeysel olduğu ve bununla ilgili olarak litoloji , bileşim , litofasiyes , kireçtaşlarının konumu , süreksizlik düzlemleri , beslenme ve boşalım düzeyleri gibi faktörlerin etkinlikleri incelenmiştir.

YURTSEVER (1982): M.T.A. Enstitüsü adına Gebze - Hereke -Tepecik alanının jeoloji çalışmasını yaparak , Kocaeli Triyas'ını ayrıntılı olarak incelemiştir.

I-5-TEZİN KAPSAMI

Bu tez 8 bölümden oluşmaktadır.Birinci bölümde ; incelemenin amacı , bölgenin tanımı , bölgesel jeoloji , önceki incelemeler , tezin kapsamı , çalışma yöntemi ve terminolojiden

bahsedilmektedir. İkinci bölümde, çalışma alanında yer alan birimlerin stratigrafik özellikleri anlatılmaktadır. Üçüncü bölümde birimlerin sedimentolojik özellikleri incelenmektedir. Burada özellikle petrografi, sedimanter yapılar, fosiller ve gökellerin geometrisinden yararlanılarak çökelme ortamları ortaya konulmuştur. Dördüncü bölüm, yapısal jeolojiyi; beşinci bölüm, paleocoğrafya ve tarihsel jeolojiyi; altıncı bölüm, ekonomik jeolojiyi ve yedinci bölüm sonuçları; sekizinci bölüm yararlanılan kaynakları içermektedir. Şekiller tezin içinde ve kendileriyle ilgili kısımlarda, ekler ise tezin sonunda yer almaktadır.

I-6-ÇALIŞMA YÖNTEMİ

Kocaeli ili Gebze ilçesinin kuzeydoğusunda Köseler-Tepecik alanında yapılan bu çalışma, başlıca 2 şekilde yürütülmüştür.

1-Arazi Çalışmaları: Çalışma alanının 1/10.000 ölçekli jeoloji haritası yapılmış ve gerekli görülen yerlerden laboratuvara incelenmek üzere nokta ve seri numuneler alınmıştır. Dolomitin tanınması ve sınırının tespiti için, arazide FC Testi uygulanmıştır. (FC Testi, Bölüm-III'de ilgili kısımda anlatılacaktır.). Bunların yanısıra, ölçülen stratigrafi kesitleriyle birimlerin çökelme ortamlarının tespitine çalışılmıştır. Birimlerin alt ve üst dokanak ilişkileri, kaya tipi, tabakanma özellikleri (renk, derecelenme, tabaka kalınlığı, tabaka üs-

tü , tabaka altı ve tabaka içinde gelişmiş sedimanter yapılar) , birimlerin yanal ve düşey yönde gösterdiği değişimler, fosil kapsamı saptanarak ; çalışma alanındaki stratigrafik ve yapısal ilişkilerin belirlenmesi ve yorumlanmasına gidilmiştir.

2-Laboratuvar Çalışmaları: Araziden derlenen 50'ye yakın nokta ve seri numunelerin gerekli görülenlerinden ince kesit yaptırılarak petrografik incelemelerde bulunulmuştur.

I-7-TERMINOLOJİ

Bu incelemede, kireçtaşlarına R.L.FOLK (1959)'un sınıflaması ; kumtaşlarına yine R.L.FOLK' (1966)'un sınıflaması uygunmuştur.

B Ö L Ü M -II

STRATİGRAFİ

Çalışma alanında Mesozoyik ve Senozoyik'e ait tortul kayaçlar yer almaktadır. Paleozoyik üzerine açısal uyumsuzlukla transgresif olarak gelen Triyas serisi, regresif nitelikle son bulmaktadır. Kretase serisi de, Triyas yaşılı birimler üzerine transgresif olarak açısal diskordansla gelmiştir.

Bu bölümde, çalışma alanında yer alan formasyonların stratigrafik özellikleri anlatılacaktır.

II-1-DEMİRCİLER FORMASYONU (Trd)

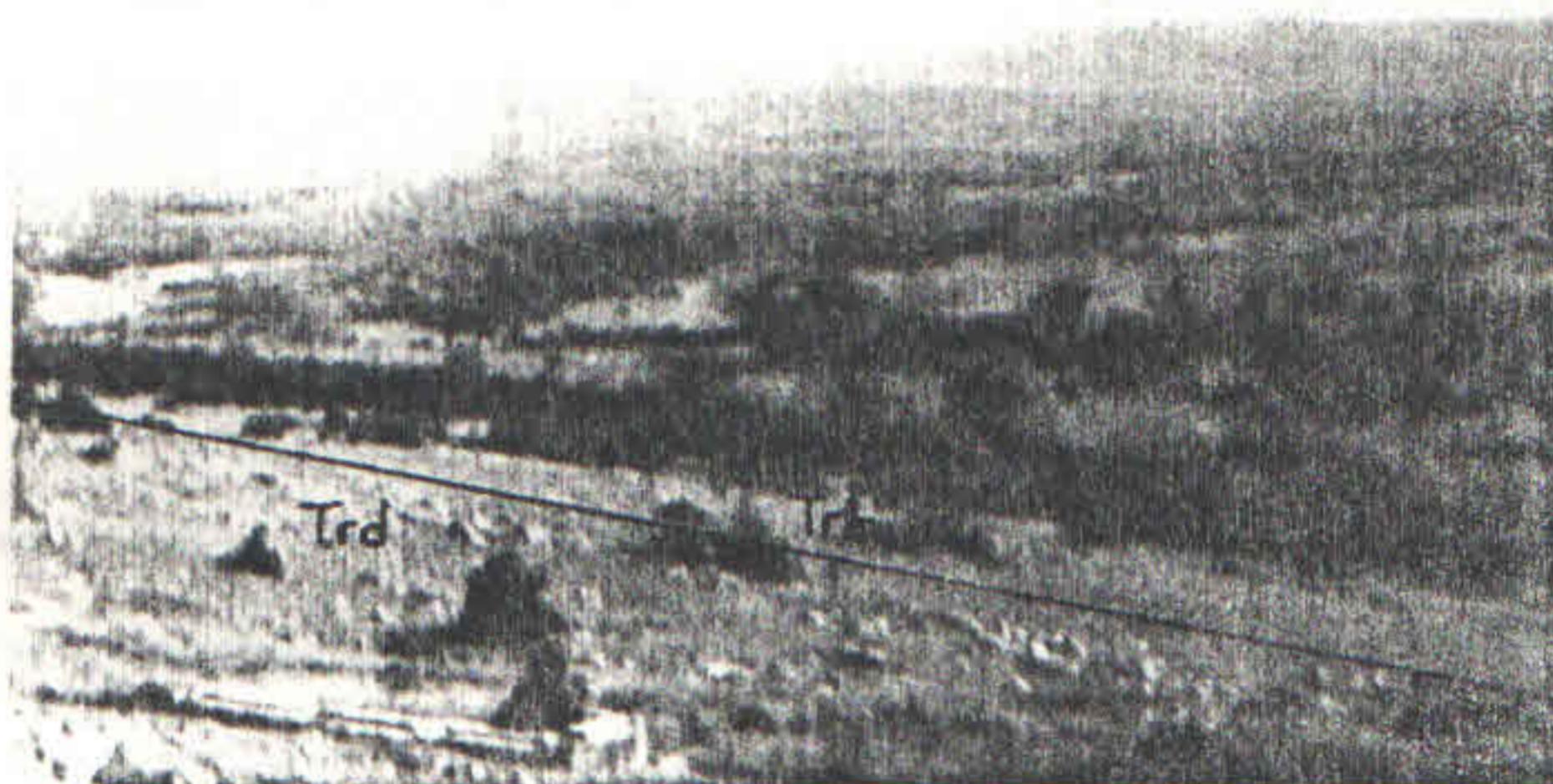
Kocaeli yarımadasında yüzeyleyen Triyas'ın en tipik formasyonlarından olup; ince-orta tabakalı, killi kireçtaşı ve marn ardalananmalıdır. Demirciler Formasyonunun genel kalınlığı 50-225 metredir. Çalışma alanında geniş yayılım gösteren Demirciler Formasyonu; Köseler köyü ve Köy Tepé yönünde, Tepecik köyü güneyindeki Çerkeşli yolu üzerinde Ballıkaya Formasyonuna yanal ve düşey geçişlidir. (Şekil-4). Her iki formasyon arasında faylanmalar görülmektedir.

Demirciler Formasyonu fosil topluluğu bakımından zengindir. Dağer (1977), tarafından saptanan mikro fauna: Meandrospira pusilla Ho, Ammodiscus parapirscus Ho, Glomospira silensis Dağer, Glomospira sinensis Ho, Glomospira sp., Glomospirella

triphonensis Baud, Zaninetti Brönnimann, Calcitornella aff. gebzeensis Dağer, Glomospirella sp., Earlandia sp., Planiinvoluta sp., Tolypammina sp., Cyclogyra mahajeri Brönnimann-Zaninetti-Bozargnia, Cyclogyra sp., Nodosaria sp., Trochammina almtalensis Zan, Spirillina? sp.,.

Özdemir tarafından yapılan mikro fauna: Naticella acutecostata Klipstein, Pseudomonotis venetiana Hauer, Pseudomonotis cf. inaequicostata Bittne, Tirolites cassianus Quenstedt, Gericellia exporecta Lepstius, Brachidium anatolicum Arthaber, Spirorbis sp., Turbo resterastatus Hauer, Ichnaufaune.

Dağer-Zaninetti (1978) Üst Smityen-Alt Spatiyen, (1977) Üst Skityen; Gedik (1975) Konodont'lara yaptığı çalışmalarla Üst Smityen-Alt Spatiyen yaşını vermişlerdir. Özdemir ve diğerleri (1973), Üst Skityen; diğer çalışmalar genellikle Skityen yaşını vermişlerdir. Demirciler Formasyonunun yaşı Skityen olmalıdır.



Şekil-4:Köseler-Tepecik köyleri arasında yer alan Cennetçeşme dolayında Demirciler Formasyonu ve Ballıkaya Formasyonu.

Trd:Demirciler Formasyonu , Trb:Ballıkaya Formasyonu.

II-2-BALLIKAYA FORMASYONU

Tepecik köyü kuzeyi, Köseler köyü kuzey ve güneyinde yüzeyleyen Ballıkaya Formasyonunun genelleştirilmiş kalınlığı 200-800 m. arasındadır. Kalınlığının değişken oluşu Demirciler Formasyonu ile yanal ve düşey geçişli olmasındanandır. Tepecik-Köytepe yöresinde ise, Tepeköy Formasyonu ile diskordanslı oluşu Ballıkaya Formasyonunun ince gözlenmesine neden olur. Ballıkaya Formasyonu, Köseler dolomit üyesi ve Sekliburun kireçtaşı üyesinden oluşmaktadır.

II-2-1-KÖSELER DOLOMIT ÜYESİ (Trbk)

Köseler dolomit üyesi; Köseler köyü güneyi, güneydoğusu, kuzeybatısı, güneybatısı ve Köy Tepe kuzeybatısında yayılım göstermektedir. Şekil-5.

Cevherleşme, Ballıkaya Formasyonunun orta-üst düzeylerini teşkil etmektedir. Köseler dolomit üyesi masif gri-accèsik gri ve pembemsi renkli olup; Çam Tepe kuzeyinden itibaren D-B ekseni bir cevherleşme zonu olarak yaklaşık 3 km. uzanır. Dolomitler 500 ile 700 m. mostra genişliği göstermektedirler. Düz tarla mevkii güneyinde genç bir yarınlımla, dolomit kütlesinin doğu kanadı çökerek, kireçtaşıyla karşılıklı yüzeyleme meydana gelmiştir. Köseler dolomit üyesi Çam Tepe kuzey eteklerinde 80 m. görünür kalınlık, Köseler güneyindeki düz topografyaya sahip alanda ise 10-15 m. görünür kalınlık göstermektedir. Çam Tepe

kuzeyinde dolomitlerin üzerine açısal diskordansla Üst Kre-tase birimleri gelmektedir.



Şekil-5:Erentepeleri güneyinde (Köseler köyü G'i)

Ballıkaya Formasyonu Köseler dolomit üyesi.

II-2-2-SEKLİBURUN KİREÇTAŞI ÜYESİ (Trbs)

Sekliburun kireçtaşı üyesi, Mg'lu ve dolomitik kireçtaşları içeren Üzeri genellikle makiliklerle kaplı olan birim, Tepecik köyü kuzey ve güneyinde, Canavar Tepe ile Sekliburun Tepe dolaylarında yayılım gösterir. Şekil-6 ve Şekil-7.

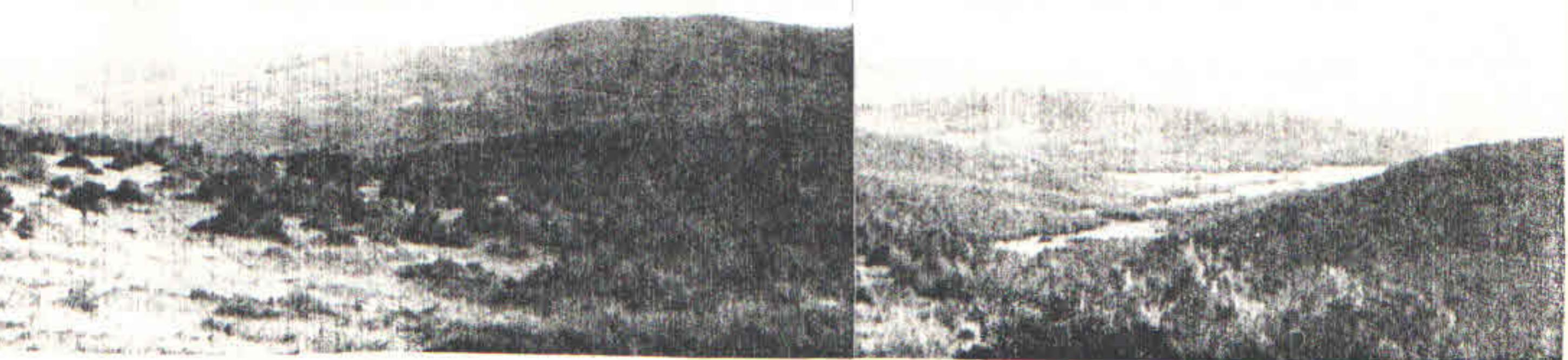
Sekliburun kireçtaşı üyesi belirsiz tabakalı, masif ve gri-boz renklidir. Çam Tepe doğusunda dolomitik kireçtaşları üzerine Üst Triyas'a ve Orta Triyas'a ait Tepeköy Formasyonu ile Üst Kretase birimleri gelmektedir.

Ballıkaya Formasyonunda makro fosil bulunamamıştır. Birimde Dağer (1977) tarafından saptanan mikro fauna:

Ammodiscus parapirscus Ho, Earlandia tintinniformis Misik, Reophax asper Ziegler, Earlandia sp., Nodosaria sp., Trochammina sp., Cyclogyra sp., Ammobaculites sp., Glomospira sp., Endothyra sp., Dustominidae, Planiinvoluta sp., Meandrospira dinarica Kochansky-Devide et Pantic, Trochammina almtalensis Zan, Trochammina aff. jaunensis Brönnimann Page, Glomospira densa Pantic, Glomospira silensis Dağer, Endothyronella kocaeliensis Dağer, Endothyronella wirzi Koehn-Zaninetti, Endothyra sp. 1, Glomospiralla grandis Salaj, Glomospirella aff. triphonensis Baud-Zaninetti Brönnimann, Glomospirella sp., Duotaxis sp., Calcitorrella gebzeensis Dağer. Bu faunaya Dağer (1977) ve Zaninetti-Dağer (1978) tarafından Üst Spatiyen-Aegeen yaşı verilmiştir. Genellikle tüm araştırmacılar, Ballıkaya Formasyonuna Anisiyen yaşınlı vermişlerdir.



Şekil-6:Köseler köyü güneyinde Ballıkaya Formasyonu Sekliburun dolomitik kireçtaşı üyesi.



Şekil-7:Sekliburun Tepe dolaylarında Ballıkaya Formasyonu Sekliburun dolomitik kireçtaşı üyesi.

II-3-TEPEKÖY FORMASYONU

Altınlı ve diğerleri (1970) tarafından adlanmış ve Tepecik köyünün 1/100.000 ölçekli haritadaki eski adı Tepeköy verilmiştir. Tepeköy Formasyonu, Tepecik köyü yöresinde ve Köseler köyü kuzeyinde alttaki birimler üzerine diskordans olarak gelmektedir. Tepeköy Formasyonu üzerine de, Üst Kretase birimleri açısal diskordansla transgresif olarak gelirler. Tepeköy Formasyonu tipik özellikleriyle Tepecik-Köy Tepe arasında gelişmiş olup, ortalama kalınlığı 200 metredir.

Tepeköy Formasyonu 4 üyeden oluşmaktadır, a) Küçükburun üyesi, b) Kuşça üyesi, c) Köytepe üyesi, d) Bakırlıkırarı üyesi. Tepeköy Formasyonu, Orta-Ust Triyas yaşıdır.

II-3-1-KÜÇÜKBURUN ÜYESİ (Trkb)

Küçükburun üyesine daha çok Tepeköy Formasyonunun kuzey kenar yüzeylemelerinde rastlanır. Tepecik köyü mezarlık kuzeyinde, Küçük Tepe, Köy Tepe ve Çam Tepe doğusunda, birim görülmektedir. Küçükburun üyesi, Tepecik köyü-Köy Tepe arasındaki yüzeylemelerinde Ballıkaya Formasyonu üzerinde diskordanslıdır, Ballıkaya Formasyonunun karstik çukurluklarını doldurmuştur. Ve tabanda Ballıkaya Formasyonu çakıllarından oluşmuş kırmızı renkli Fe'li çimentolu çakıltaşları gözlenir. Köseler mezarlığı kuzeydoğusunda Ballıkaya Formasyonu ile Küçükburun üyesi arasında diskordans belirgin değildir, dokanak renk ve

doku farklıyla çizilmiştir. Bakırlıkırarı Tepe kuzey yamacında birimin alt dokanağı orman örtüsü nedeniyle görülmemektedir. Küçükburun üyesi gri renkli, yumrulu görünümlü, Ammonoid'li kireçtaşıdır ve genel kalınlığı 0-30 metredir. Küçükburun üyesi, Kuşça üyesiyle yanal ve düşey dereceli geçişlidir.

Dağer (1977): Nodosaria sp., Trochammina aff. almtalensis Zan, Ophthalmidium sp., Endothyra sp., Glomospira sp., Tolytummina sp., Trochammina sp., Ophthalmidium amylovolutum Ho, Ophthalmidium? chingalingchiangense Ho, Ophthalmidium übeyliense Dağer, Reophax asper Ziegler, Planiinvoluta sp., Duostominidae; bu faunayı tanımlayarak Üst Anisiyen yaşını vermiştir. Gedik (1975), birime Alt Anisiyen-Üst Anisiyen'in alt seviyesi yaşını vermiştir. Küçükburun üyesi Üst Anisiyen yaşlı olmalıdır.

II-3-2-KUŞÇA ÜYESİ (Trk)

En tipik yüzeylemeleri, Tepecik köyü yöresiyle Köy Tepe arasındaki yörede gözlenir. Birim, Altınlı ve diğerleri tarafından (1970)'de Köseler köyü kuzeybatısında Köytepe ölçülmüş tipik kesitinde tanımlanmış ve üyenin alttaki boz kesimi Küçükburun, üstteki kırmızı kesimi Kuşça olarak adlanmıştır. Kuşça üyesi pembe-koyu kırmızı renkli, yumrulu, bol Ammonoid'li kireçtaşı-şeyl ardalanmasından ibaret olup; ortalamala kalınlığı 0-25 metredir. Şekil-8.

Kuşça üyesi alttan Küçükburun üyesiyle , üstten Köytepe üyesiyle yanal ve düşey dereceli geçişlidir.Küçük Tepe doğusunda Kuşça üyesinin , Küçükburun üyesini aşıp Ballıkaya Formasyonu ile dokanağa geldiği görülmektedir.

Aşağıdaki faunaya göre, Dağer (1977) ve Zaninetti-Dağer (1978)'de Üst Anisiyen-Ladiniyen-En Alt Karniyen yaşını vermiştir: Earlandia sp., Cyclogryra sp., Nodosaria sp., Endothyra sp. Trochammina sp., Turritellellia carinica Dağer , Ophthalmidium? chialingchiangense Ho ,Ophthalmidium? aff. übeyliense Dağer , Turritellalla mesotriasic Koehn-Zaninetti , Duostominaidae. Özdemir (1971)'de Ammonoid fosillerine göreysse Karniyen yaşını vermiştir. Özdemir ve diğerleri de (1973) , Tepecik-Köseler'de Ladiniyen ve Karniyen yaşı faunanın saptandığını belirtmiştir.



Şekil-8:Tepecik köyü KB'sında Tepenköy Formasyonu Kuşça üyesi.
(Kırmızı yumrulu kireçtaşları.)

II-3-3-KÖYTEPE ÜYESİ (Trky)

Özdemir (1973) tarafından saptanan üye, Tepecik köyü Bakırlıkırarı Tepe kuzey yamaçları, Küçük Tepe, Köy Tepe ve Sekliburun Tepe batısında görülmektedir. Köytepe üyesi yeşilimsi koyu gri, ince tabakalı Halobia'lı şeyllerden oluşmuştur. Şekil-9. Üye; alttan Kuşça üyesiyle, üstten Bakırlıkırarı üyesiyle dereceli geçişlidir. Köytepe üyesinin genel kalınlığı 140 metredir.

Dağer, tanımladığı faunayla birime Karniyen yașını vermiştir: Nodosaria sp., Endothyra sp., Turritellella carinica Dağer, Glomospira sp., Earlandia sp., Trochammina jaunensis Brönnimann Page, Trochammina almtalensis Zan, Ophthalmidium amylovolutum Ho, Ophthalmidium? chialingehiangense Ho, Ophthalmidium aff. übeyliense Dağer.

Özdemir (1973) tanımladığı Halobia neumayri Bittner, Halobia bithynica n. sp., Myophoria micrūsiatica Bittner makro fosillerine göre Üst Karniyen yașını vermiştir.

II-3-4-BAKIRLIKIRANI ÜYESİ (Trbr)

Köytepe üyesinin üst kısmına, değişen litolojisi nedeniyle ayrı bir ad uygulanmış ve tipik yüzeylemelerinin bulunduğu Bakırlıkırarı Tepe'nin adı verilmiştir.

Bakırlıkırarı üyesi, Tepecik köyü batısında Bakırlıkırarı Tepe-Küçük Tepe-Köy Tepe üzerinde yayılım gösterir.



Şekil-9:Tepecik köyü dolayında Tepeköy Formasyonu
Köytepe üyesi.



Şekil-10:Bakırlıkırarı Tepe G'inde Tepeköy Formasyonu
Bakırlıkırarı üyesi.

Bakırlıkırarı üyesinin genel kalınlığı 0-90 metre kadardır. Üye alttan Köytepe üyesiyle dereceli geçişlidir. Sarı-boz renkli, orta tabakalı ince taneli kumtaşı (Şekil-10) ile yeşilimsi boz ince tabakalı şeyl ardalanmasından oluşan Bakırlıkırarı üyesi, regresif nitelikte olup, üst seviyelerinde kaba kum tanelidir. Bakırlıkırarı üyesinin Bakırlıkırarı Tepe güney dokanağında eğimi çok değişmektedir; eğimler 80°'ye kadar çıkmaktadır. Dokanak boyunca, Bakırlıyatağı çeşmeyle Sıvat pınarı arasında Bakırlıkırarı üyesiyle Ballıkaya Formasyonu arasında dolomitik kireçtaşları bresleri görülmektedir.

Bakırlıkırarı üyesinde mikro fauna saptanamamıştır. Şeyllerin içinde *Halobia*?-*Myophoria*? görülmüştür. Buna göre üyenin yaşı Üst Karniyen'dir, çok şüpheli olarak Noriyen'e kadar çıkabilir. Bakırlıkırarı üyesi, Kocaeli Triyas'ının Tepecik köyü yöresindeki son çökelidir.

II-4-KUTLUCA KİREÇTAŞI (Krk)

Altınlı (1968) tarafından adlandırılan Kutluca kireçtaşı formasyon aşamasında haritalanmıştır. Çalışma alanında Şemsettin kireçtaşı tabanında Çam Tepe yöresinde görülür. Kutluca kireçtaşının genel kalınlığı 20-30 metre olup, Gebeolukderede 5 m. dir. Krem, bej, kırmızı renkli orta-kalın tabakalı, yer yer gevşek dokulu Kutluca kireçtaşı, açılı diskordansla Triyas birimleri üzerine gelmektedir. Üst dokanağın Şemsettin kireçtaşıyla yanal ve düşey geçişlidir. Triyas-Üst Kretase dokanağı

girintili çıkışlıdır. Erguvanlı (1949), birime "Rudist'lı kireçtaşı" adını vermiştir. Kutluca kireçtaşı yer yer bol Hippurites, kit mercan ve lamellidir.

Dağer (1977), birime Maestrichtiyen yaşınlı vermiştir. Altınlı (1968)'de Ekinid'lere göre Kampaniyen, makro faunaya göre ise Maestrichtiyen yaşınlı belirtmiş, fakat stratigrafik konuma dayanarak Kampaniyen yaşınlı benimsemiştir. Foraminifer, mercan ve Hippurites'lere göre Maestrichtiyen yaşlı olmalıdır. Kutluca kireçtaşının, Şemsettin kireçtaşı ile yanal ve düşey geçişli olması da birimin Maestrichtiyen yaşınlı olduğunu gösterir.

II-5-ŞEMSETTİN KIREÇTAŞI (Ts)

Bölgede geniş alan kaplayan birime, Erguvanlı (1949)'da "Marnlı kireçtaşı" adını vermiştir. Altınlı ve diğerleri de (1970) birime 50-325 m. genelleştirilmiş kalınlık vermişlerdir.

Şemsettin kireçtaşı beyaz-krem renkli, ince-orta tabakalı, killi, yer yer marn ara tabakalı, seyrek Ekinid fosilli, bol mikro fosillidir. Şemsettin kireçtaşı Çam Tepe dolayında yayılım göstermektedir. Ve çoğu kesimi toprakla örtülüdür. Şekil-ll.

Dağer (1976), paleontolojik tanımlama raporunda Biler Sözeri tarafından verilen aşağıdaki mikro faunaya göre, Şem-

şettin kireçtaşının yaşı Alt Eosen'e kadar çıkmaktadır. Çam Tepe ve Söğütönü dereden alınan nokta numunelerden saptanan mikro fauna: Operculina sp., Rotalia sp., Globotruncana sp., Globotruncana fornicata Plummor, Globigerina sp.,? Altınlı (1968) ve Özdemir (1971) çalışmalarında, Şemsettin kireçtaşına Maestrichtiyen yaşını vermişlerdir.

Dr. Engin Meric ve M. Serdaroglu şunları tanımlamıştır: Hippurites (Vaccinites) aff. inaequicostatus Münster, Radiolites endrissi Böhm, Plesioptygmatis aff. atschadjurensis Pchel, Echinocorys sp., Holaster sp., Globotruncana arca Cush. Saptanan verilere göre Şemsettin kireçtaşı, Maestrichtiyenle başlamakta ve Alt Eosen'e kadar çıkmaktadır.



Şekil-11: Çam Tepe G'ı Söğütönü çeşme mevkiiinde Şemsettin kireçtaşı.

II-6-ALÜVYON (Kal)

Çalışma alanında Sekliburun Tepe güneydoğusunda yer alan alüvyon birikintisi, mil-kil-kum-kıl killi kum-çakıl ve killi çakıldan oluşmaktadır. Alüvyonun tahmini kalınlığı 10-15 metredir.

BÖLÜM - III

SEDİMANTOLOJİ

Bu bölümde çalışma alanında yer alan formasyonların sedimanter özellikleri ile çökel ortamları ele alınacaktır.
Şekil,12.

III-1-DEMİRCİLER FORMASYONUNUN SEDİMANTER ÖZELLİKLERİ

Demirciler Formasyonu sarımsı boz-boz killi mikritik kireçtaşlı, yeşilimsi sarı ve boz renkli marn ve siyah koyu boz mikritik kireçtaşı ardalanmasından oluşmuştur. Altın üstte doğru sırasıyla sarı-kırmızı renkli, ince tabakalı killi kireçtaşı ara katkılı kumlu kireçtaşı ile başlayan Demirciler Formasyonu; gri renkli ince-orta tabakalı, ayrışma yüzeyleri sarımsı gri renkli killi kireçtaşı ara katkılı kireçtaşıyla devam etmekte, sarımsı gri renkli ince-orta tabakalı sert, bol fosilli kireçtaşı ve yeşilimsi marn ara katkılı kumtaşı, silittaşı ve tabaka yüzeyleri solucan izli kireçtaşı ile tamamlanmaktadır. 4-5 mm.lik veya 1-2 cm.lik koyu boz-siyah kireçtaşı yumrularının sarımsı gri killi kireç çimento içinden yumrulu görünümlü tabakalarından oluşmuş birimin özellikle rindendir. Birimde yer yer Ballıkaya Formasyonuna geçiş tabakalarında turuncu renkli ve bol kavaklı killi kireçtaşı seviyelerine rastlanır. Demirciler Formasyonunun Ballıkaya Formasyon-

Şekil:12-KÖSELER-TEPECİK KÖYLERİ (Gebze) DOLAYININ
GENELLEŞTİRİLMİŞ STRATİGRAFİ KESİTİ

TRIYAS		KRETA SERİ	TERSIYER SERİ	KUVAT- TERNER SISTEM	LİTOLOJİ GÖZLEMLER	ORTAMSA LÝ YORUM	
Alt	Skitiyen	DEMİRCİLER	BALLIKAYA	KARNİYEN	ÜYE	KALINLIK	FORMAS
						10- 15m.	ALÜVYON: Mil, kıl, kum, çakıl.
						50 - 325 m.	KIREÇTAŞI: Beyaz-krem renkli, ince-orta tabakalı, killi, marn ara tabakalı, Ekinid fosilli, Globigerina ve Globorotalia'lı mikritik kireçtaşı.
						20-30 m.	KIREÇTAŞI: Bej, kırmızı, orta-kalın tabaka. Sığ Deniz
Nori- yen?						0-90m.	Açısal Diskordans. Kumtaşı: Sarı-boz renkli, yer yer çapraz tabakalı, orta tabakalı, seyl ardalanmalı.
LADIN.						10-140 m.	SEYL: Koyu bej, yeşilimsi renkli, ince tabakalı, yer yer laminalı, Halobia'lı ve mikritik kireçtaşı ardalanmalı.
						0-25 m.	YUMRULU KIREÇTAŞI: Kırmızı, mikritik.
						0-30 m.	YUMRULU GÖRÜNÜMLÜ KIREÇTAŞI: Gri renkli.
						10-90m.	Diskordans. Dolomit: Masif, orta-kalın tabakalı, gri-ak gri, pembemsi renkli
						120-700 m.	DOLOMİTİK KIREÇTAŞI: Gri-boz renkli, orta kalın tabakalı, yer yer masif, karstik boşluklu, fosil kırıntılı.
						50-225 m.	KILLİ KIREÇTAŞI: Sarımsı gri renkli, ince orta tabakalı, sert, fosilli, marn ara tabakalı.

yonuna geçiş zonlarında çapraz tabakalanma görülmektedir. Demirciler Formasyonu, sağlam denizel ortamda çökelmiştir.

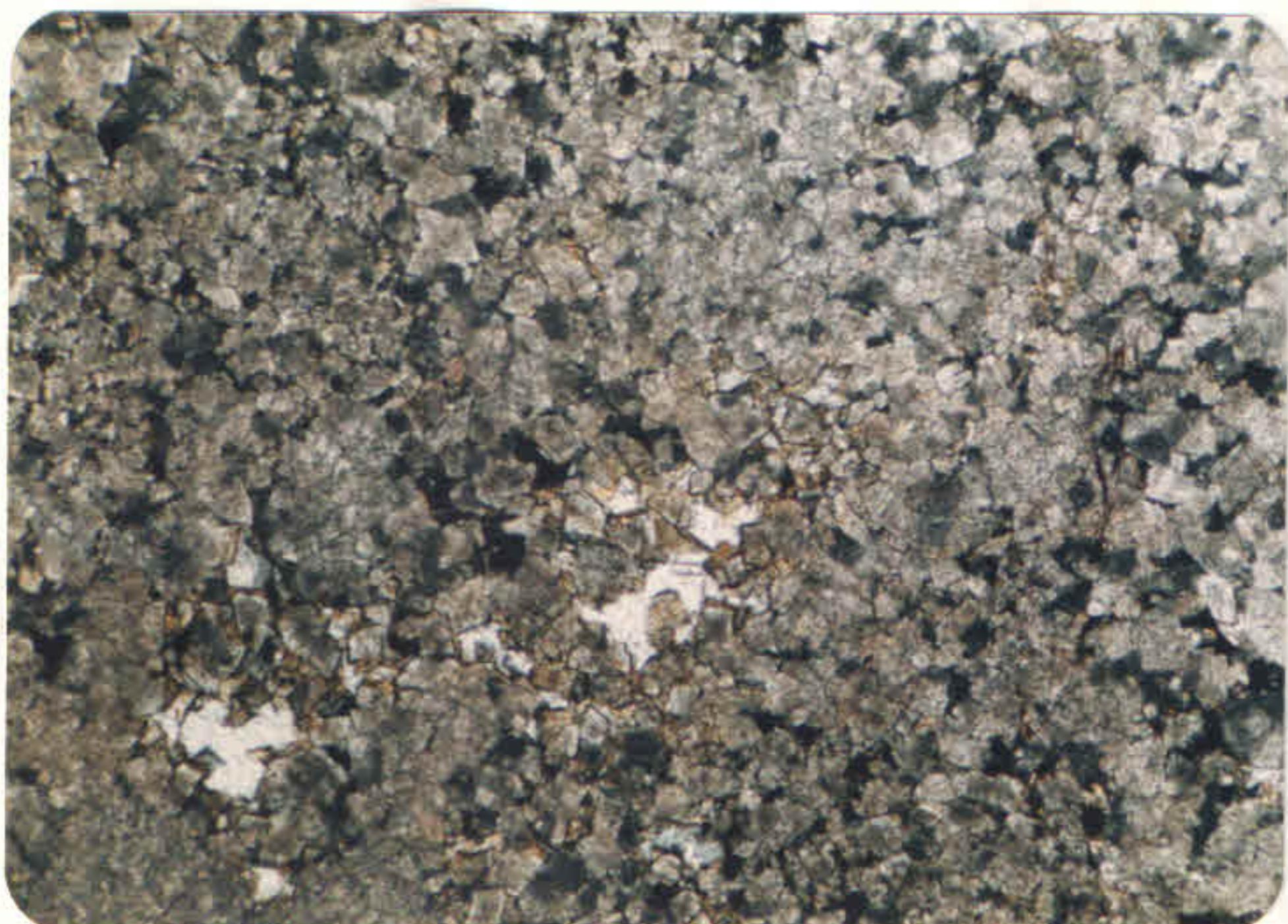
III-2-BALLIKAYA FORMASYONUNUN SEDİMANTER ÖZELLİKLERİ

Ballıkaya Formasyonu açık boz-koyu boz, ayrışma rengi koyu boz, orta-kalın çoğunlukla som tabakalı, ince-orta-iri kristalli, kavaklı parçalı, karst yüzey şekilli, yer yer gri ayrışma rengi açık gri-beyazımsı gri, pelletli mikritik kireçtaşlı, Mg'lu ve dolomitik kireçtaşı ile dolomit seviyelidir.

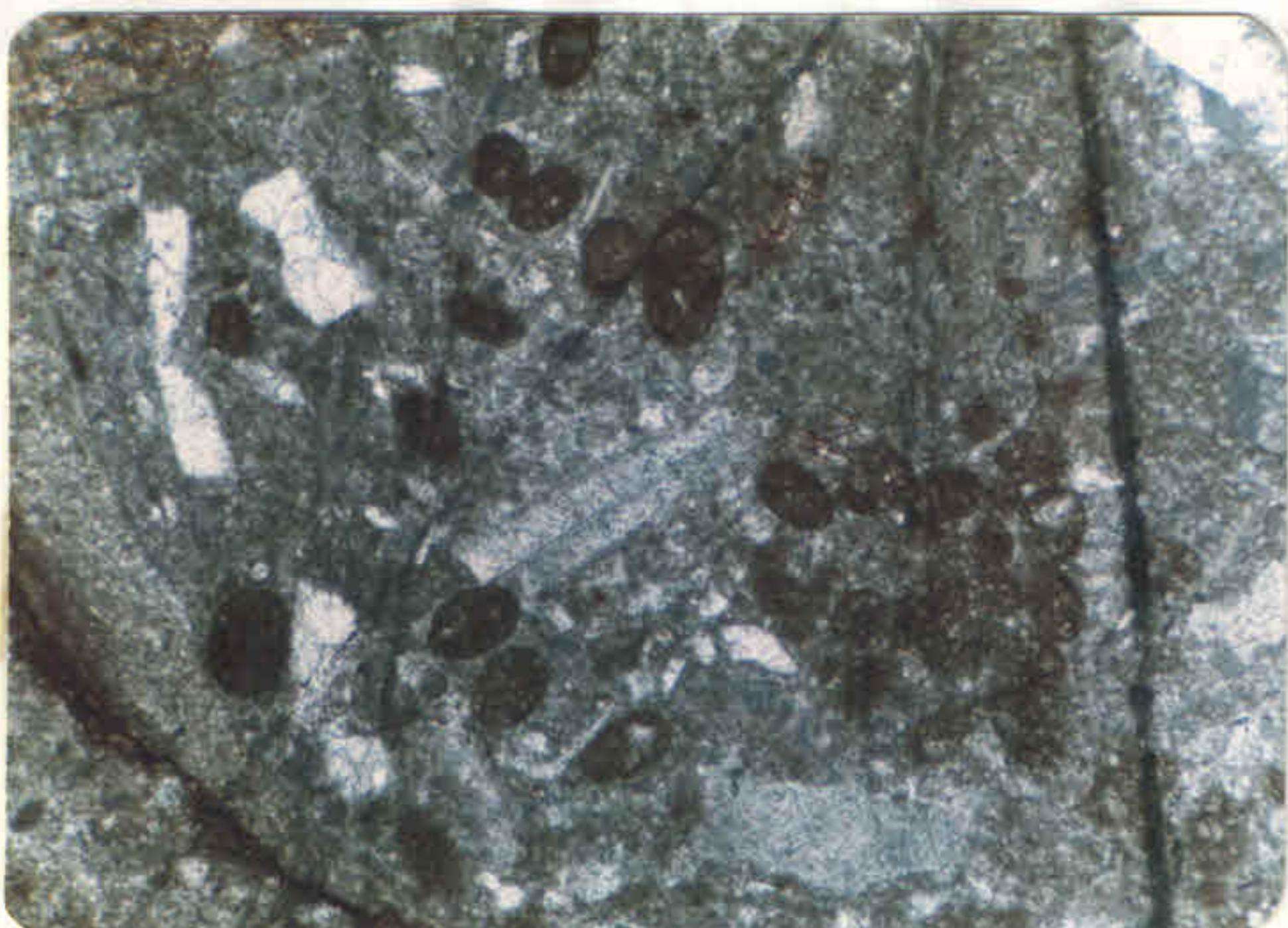
Tepecik köyü KB'sında gri-accès gri renkli, ayrışma rengi açık gri, orta-kalın tabakalı yer yer sparitik kireçtaşlıdır. Köseler köyü doğusunda Mg'lu kireçtaşı egemendir, güneyinde ise dolomitik kireçtaşı ve dolomitler görülmektedir. Köseler-Köy Tepe KB'sında egemen litoloji dolomittir; yer yer gri, ayrışma rengi açık gri-beyazımsı gri, belirsiz tabakalı, pelletli mikritik kireçtaşı ve dolomitli kireçtaşı seviyelidir. Sekliburun Tepe-Tepecik köyü arasında, koyu gri, ayrışma renkli dolomitler ile açık gri ayrışma renkli dolomitik kireçtaşları ardalanırlar. Şekil-13.a

Çam Tepe doğusu, Sekliburun Tepe batısında bol kavaklı, açık gri-gri-pembemsi gri, orta-kalın tabakalı biyopelmikritik kireçtaşları yer alır. Şekil-13.b

Canavar Tepe güneyinde Ballıkaya Formasyonu dolomitik kireçtaşı, pelmikritik kireçtaşı litolojisindedir.



Şekil-13.a: Dolomitik kireçtaşı. Büyültme, 78.



Şekil-13.b: Biyopelmikrit. Büyültme, 62,5.

Ballıkaya Formasyonu, Demirciler Formasyonuna geçiş zonlarında gri renkli, orta tabakalı pelmikritik kireçtaşları yer alır. Tepecik yöresinde Ballıkaya Formasyonunun üst dokanağı erozyon yüzeylidir.

Çam Tepe doğusunda Ballıkaya Formasyonu 80 metre ölçülmüştür, (Şekil-14):

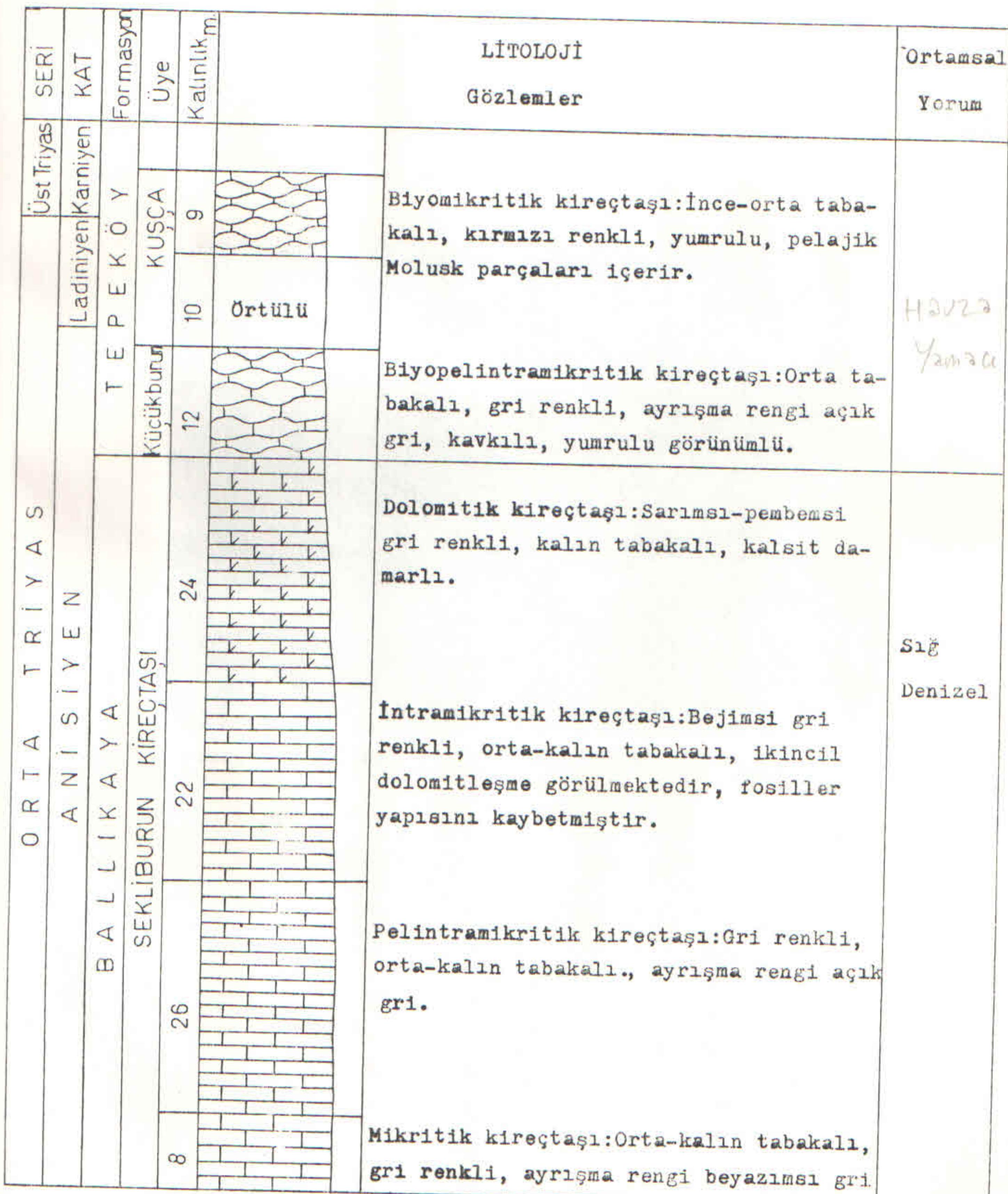
- a) Alt seviyesi gri renkli, ayrılmış yüzey rengi beyazımsı gri, orta-kalın tabakalı mikritik kireçtaşıdır. Bu seviye 8 metre ölçülmüştür.
- b) Üzerinde gri renkli, orta-kalın tabakalı pelintramikritik kireçtaşları bulunur. Bu seviye 26 m. ölçülmüştür.
- c) Üzerine 22 m. ölçülen bejimsi gri renkli, orta-kalın tabakalı intramikritler gelmektedir. Taşın % 45'den fazlasını intraklastlar oluşturur, fosiller yapısını kaybetmiştir, dolomitleşme görülmektedir.
- d) En üst seviye, dolomitik kireçtaşı seviyesidir. 24 metre ölçülmüştür. Sarımsı gri ve pembemsi gri renkli, kalın tabakalıdır. İkincil dolomitleşme görülmektedir. Taş, bol kalsit damarlı olup, Fe'li sular çatlaklara yerleşmiştir. Şekil-15.

Ballıkaya Formasyonu oldukça sık koşullarda çökelmiştir.

Köseler-Tepecik Köyleri (Gebze)

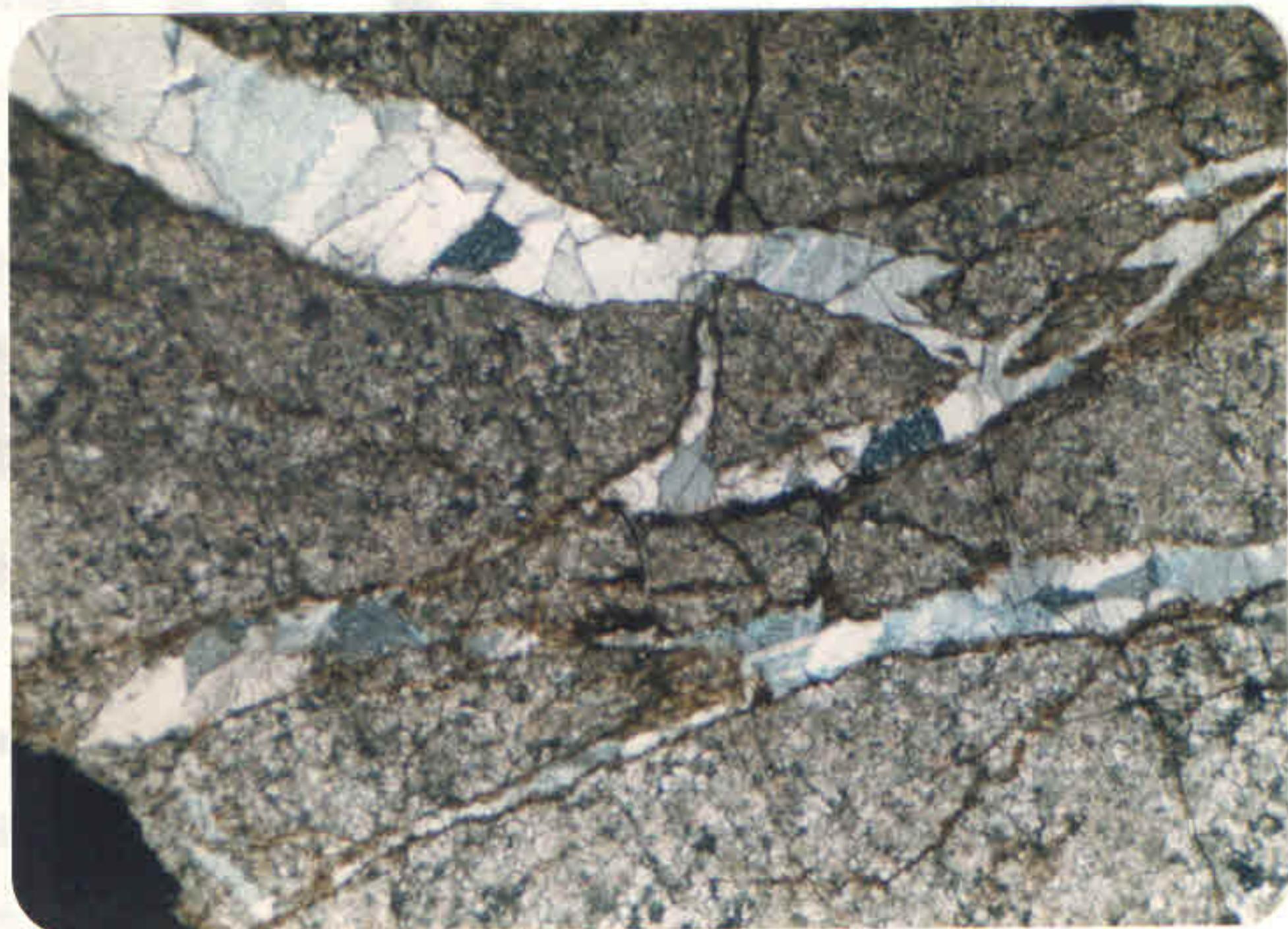
Çam Tepe Doğusu

Ölçülmüş Stratigrafi Kesiti



Şekil-14.

0 6 12 18 24 m

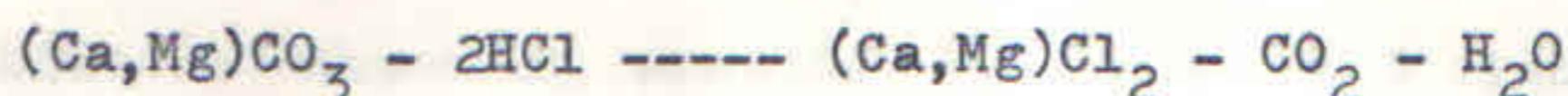
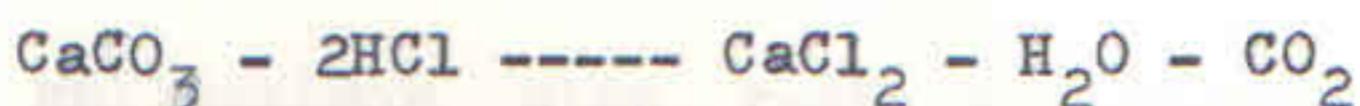


Şekil-15: Dolomitik kireçtaşı. Büyültme, 62,5.

Ballıkaya Formasyonu Köseler dolomit üyesi, çalışma alanında geniş yayılım göstermektedir. Dolomitler, arazide uygulanan FC Testi neticesinde tanımlanmıştır. Ve FC Testinin harita yapımında büyük yarar sağladığı gözlenmiştir.

FC TESTİ

FC Testi, dolomit ve kireçtaşının HCl çözeltisiyle farklı reaksiyon hızlarına dayanan basit bir metoddur. HCl çözeltisi ile dolomit ve kireçtaşı arasındaki kimyasal reaksiyon aşağıda gösterildiği şekildedir,



Kireçtaşı HCl çözeltisiyle hemen çözünür, buna karşılık dolomit normal sıcaklıkta ufak kabarcıklar halinde yavaş yavaş çözünür. HCl ile dolomit reaksiyon hızı, ıslıya bağlı olarak değişmektedir; hız, yaz mevsiminde kış mevsimine göre daha süratlidir.

Test, arazide CO_3 kayaların yeni kırılmış hemen hemen yatay ve temiz yüzeyinde uygulanmalıdır. Bir damla reaktif yüzeye damlatıldığında; eğer numune kireçtaşı ise, reaktif derhal şiddetle köpürecek ve yarımdakikada renk sarıya dönüşecektir. Eğer numune dolomit ise, bir damla reaktif sakince köpürecek ve renk değişimi 1 dakikadan sonra olacaktır.

Kireçtaşı veya dolomit üzerine birkaç damla HCl çözeltisi damlatıldığında, HCl çözeltisinde H konsantrasyonu dereceli

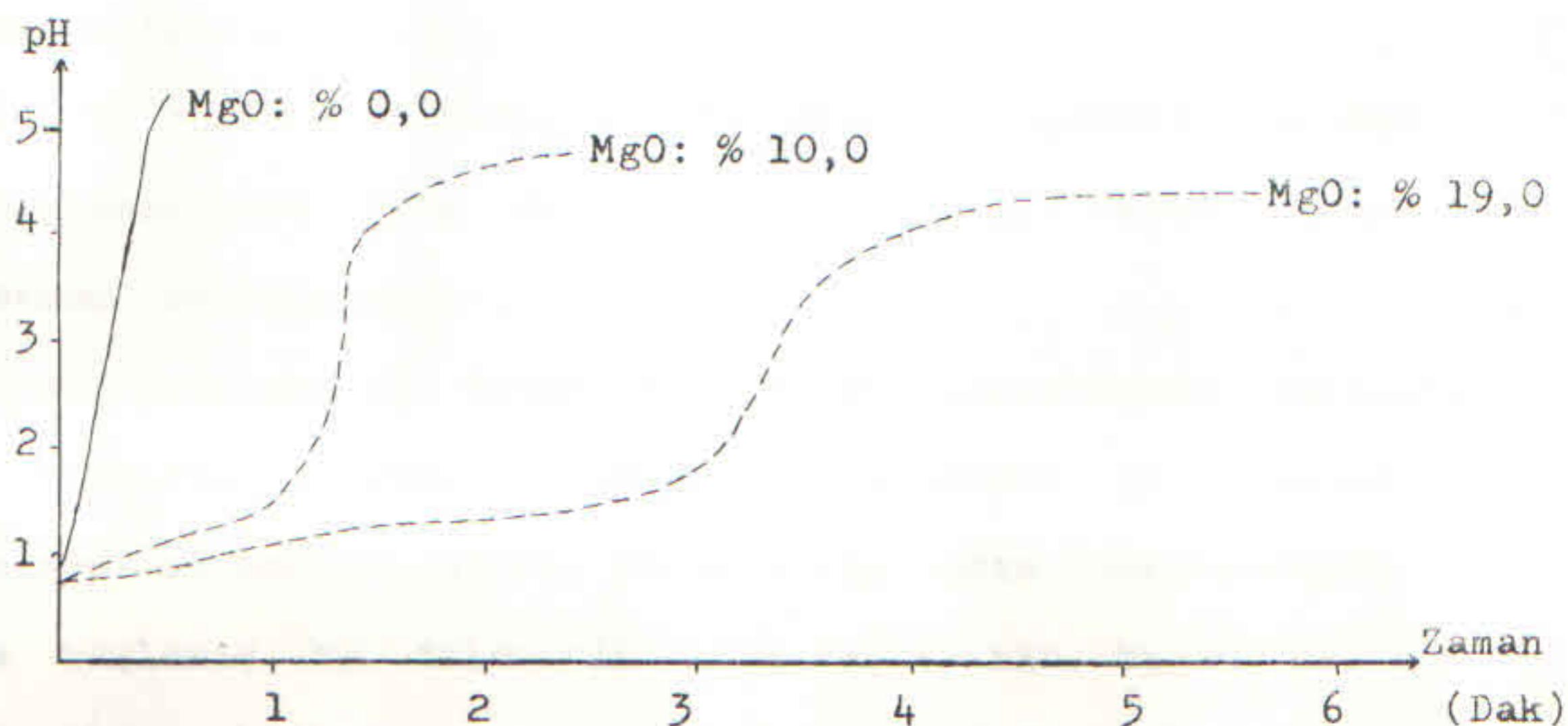
olarak düşer ve çözeltinin pH değeri nihayet 5 civarında sabit kalır. Şu halde. çözelti uygun bir pH indikatörüyle karıştırılırsa reaksiyonun ne zaman sona erdiğini anlamak kolaydır. CO_3^2- 'lı numunelerde reaksiyon hızı MgO içeriğine sıkı sıkıya bağlı olduğuna göre, HCl çözeltisiyle karıştırılmış belli pH indikatörleriyle CO_3^2- numuneleri arasındaki reaksiyonun sona erme zamanı MgO içeriğinin yaklaşık değerini verir. Test için uygun pH indikatörleri Şekil-16'da gösterilmiştir. Gebze dolomitlerinin FC Testinde pH aralığı 2,4 ile 4,0 arasında olan dinitrofenol (400 ml. alkold içinde çözünmüş 0,2 gr.) kullanılmış olup, renk değişimi sarıdır. Ölçülen süre grafiklerden okunarak, arazide MgO miktarı % cinsinden saptanmıştır. MgO içeriklerine göre kireçtaşlarının FC reaktifiyle reaksiyon süreleri ve pH değişimi Şekil-17'de gösterilmiştir.

FC Testi İçin Uygun Bazı pH İndikatörleri

<u>m</u>	<u>Asit rengi</u>	<u>Renk değişim aralığı</u>	<u>Esas renk</u>
Timol mavisi	Kırmızı	1,2-2,8	Sarı
2-6 dinitro-fenol	Renksiz	2,4-4,0	Sarı
Dimetil sarısı	Kırmızı	2,9-4,0	Sarı
Bromofenol mavisi	Sarı	3,0-4,6	Mavimsi pembe
Metil oranj	Kırmızı	3,1-4,4	Kırmızımsı portakal

Şekil-16.

MgO İçeriklerine Göre Kireçtaşlarının FC Reaktifiyle
Reaksiyon Süreleri Ve pH Değişimi



Şekil-17.

FC Testiyle tanımlanan dolomitler için, aşağıda anlatılacak olan dolomit oluşum şekillерinden 3. maddedeki oluşum şekli düşünülmektedir. Bu oluşum şekli, diğer mekanizmalara oranla daha geniş stratiform yataklar oluştururlar. Tuzlu ve daha az tuzlu veya tatlı suların karışımıyla çözeltideki diğer iyonlar azalır. (Örn; Na^+ , SO_4^{2-}).

Deniz suyunda var olan birçok iyonlar, Mg'la birleşerek nispeten duraylı kompleksler oluştururlar. Bu iyonlar, eriyiğin etkin Mg/Ca aktivite oranını azaltırlar. Ayrıca bu iyonlar, büyüyen dolomit kristali içerisindeki atomik boşlukları da doldurabilirler ve böylece Mg'un yapıya girmesi engellenir.

Mg/Ca aktivite oranının tuzlu ve daha az tuzlu suların karışımından nispeten daha az etkilenmesi nedeniyle söz konusu iyonların uzaklaştırılması sonucunda etkin Mg/Ca aktivite oranı artmaktadır.

Tatlı ve tuzlu su karışımından oluşan dolomitleşme, aşırı doygun salamuralara göre daha uzun süre alır. Nedeni, eriyiğin tamamen seyrelmesidir.

Skityen ortalarında Gebze yöresinde transgresyon başlamış, bununla birlikte çeşitli kireçtaşları çökelimleri gerçekleşmiştir. Anisiyen sonlarına doğru, yarımadanın orta kesimlerinde yükselme başlamış ve dolomitik kireçtaşlarının bugün yer aldığı bölgeler platform haline dönüşmüştür. Üste gelen Tepeköy Formasyonu da bunu desteklemektedir. Ayrıca, özellikle Köseler köyü GD'unda Kireçocağı mevkiinde aragonit çökelimi (Şekil-18) bölgedeki tatlı su/tuzlu su karışımından dolomit oluşumu modeline göre etkin Mg/Ca aktivite oranını artırarak yoğun dolomitleşmeyi meydana getirmiş olabilir. Dolomitler, içinde yer aldığı dolomitik ve Mg'lu kireçtaşına uyumlu olarak D-B ve KB-GD yönlü tabaka düzlemleri 25-35° lik açılarla güneye dalmıştır. Orta-kalın tabakalı olup, dolomitleşmenin yüksek olduğu kesimler masif, sert, gri-accès gri-pembemsi gri renkli ve kristalize görünümüdür. Köseler-Tepécik köyleri (Gebze) dolayında yapılan FC Testi sonuçlarından bazıları Şekil-19'da belirtilmiştir. Ayrıca, Kocaeli-Gebze dolomitleri için FC Testine ait kalibrasyon eğrisi Şekil-20'de gösterilmiştir.

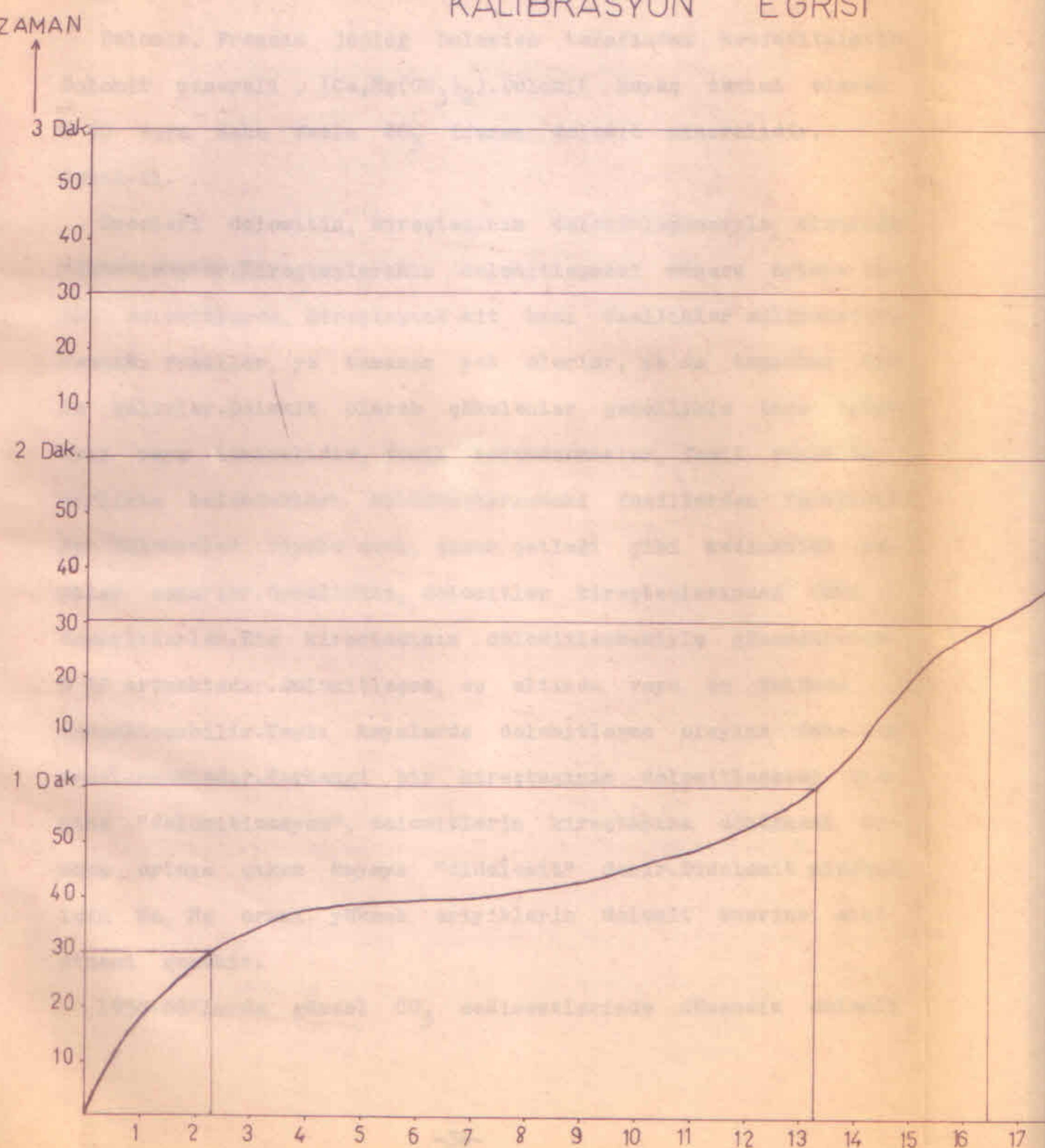


Şekil-18:Köseler köyü GD'sunda Kireçocagi mevkii
aragonit çökelim alanı.

<u>Numune alım yeri</u>	<u>Zaman</u>	<u>MgO %</u>	<u>Kaya ismi</u>
Köseler köyü 1 km.GB'sı	0' 20"	3-4	Mg'lu kireçtaşısı
" " 500 m.GB'sı	1' 45"	18-19	Dolomit
" " 500 m.GB'sı	0' 55"	12-13	Dolomitik kireçtaşısı
Düztarla mevkii B'sı	1' 45"	18-19	Dolomit
Kireçocagi KD'su	1' 20"	16-17	Dolomitik kireçtaşısı
" GD'su	2' 20"	20-21	Dolomit
Sekliburun Tepe K'i	1' 50"	18-19	Dolomit
Köy Tepe KB'sı	1' 50"	18-19	Dolomit
Düztarla mevkii B'sı	0' 30"	3-4	Mg'lu kireçtaşısı

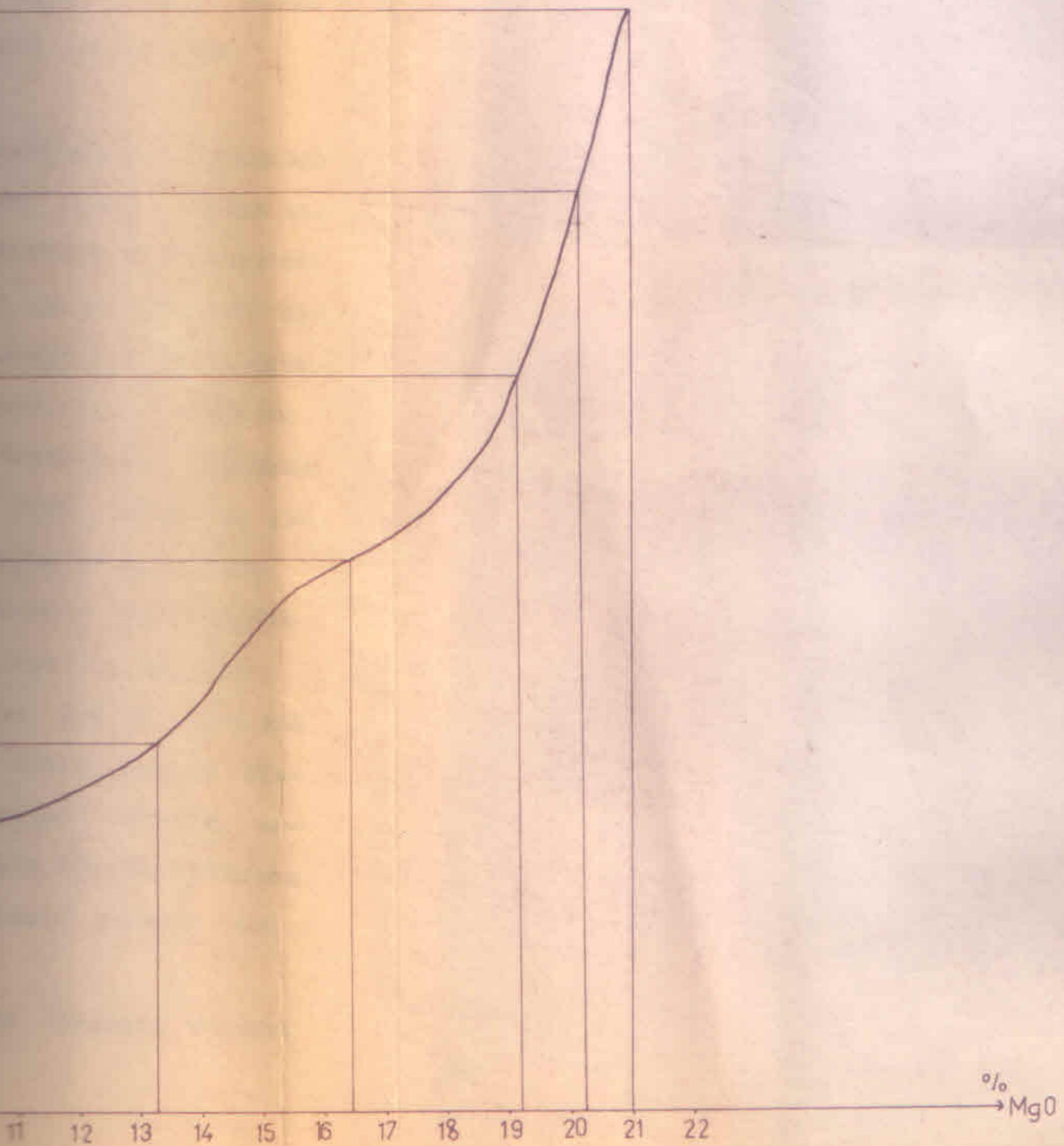
Şekil-19:Köseler dolayında yapılan FC Testi sonuç-
larından bazıları.

KOCAELİ - GEBZE DOLOMİTLERİ İÇİN FC TEST KALİBRASYON EĞRİSİ



Sekit - 20

LERİ İÇİN FC TESTİNE AİT
EĞRİSİ



DOLOMIT OLUŞUMU

Dolomit, Fransız jeolog Dolamien tarafından keşfedilmiştir. Dolomit minerali, $(Ca, Mg(CO_3)_2)$. Dolomit kayaç tanımı olarak % 90 veya daha fazla CO_3 içeren dolomit mineralidir.

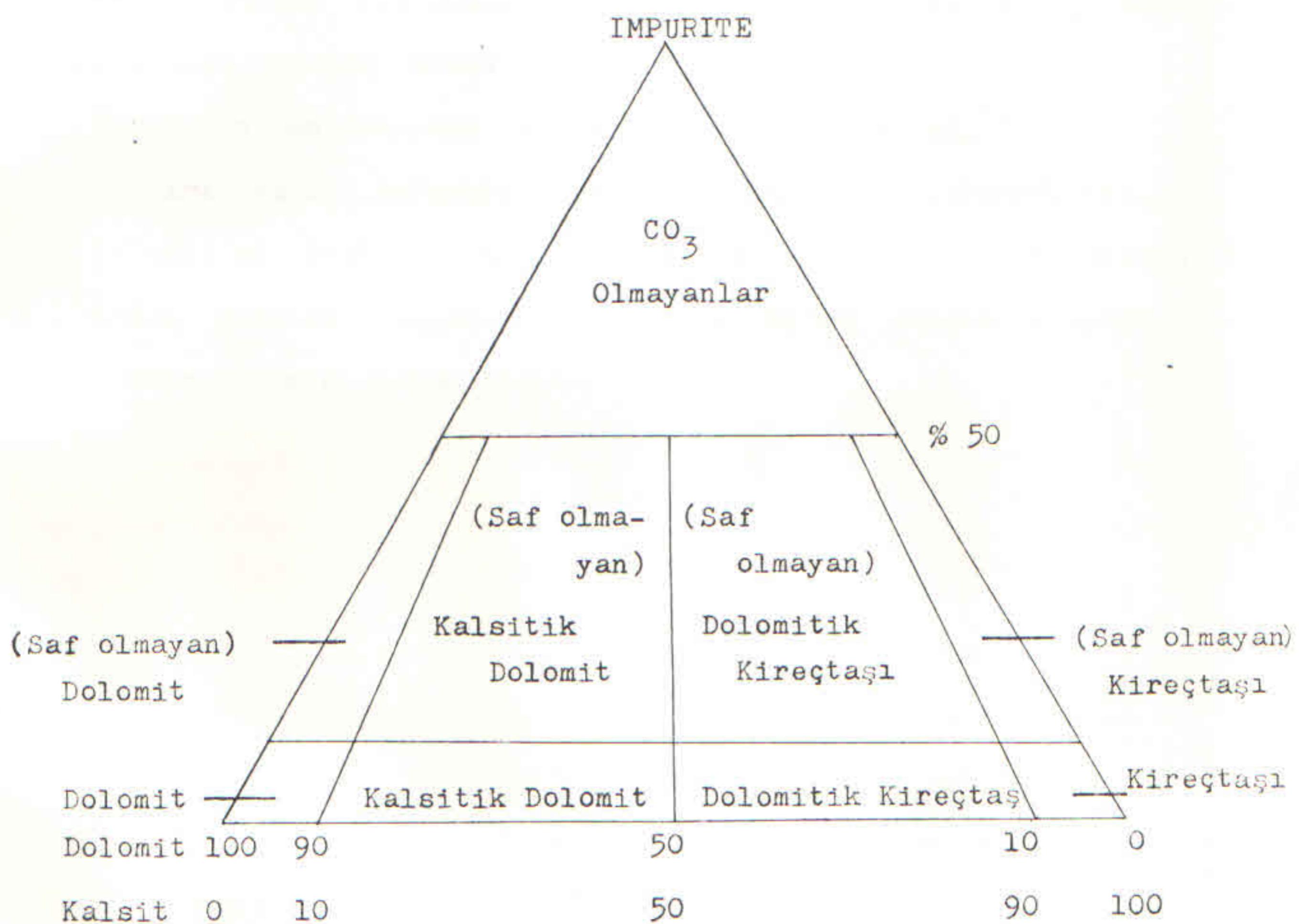
Şekil-21.

Önceleri dolomitin, kireçtaşının dolomitleşmesiyle oluştuğu düşünülmüştür. Kireçtaşlarının dolomitleşmesi sonucu ortaya çıkan dolomitlerde, kireçtaşına ait bazı özellikler silinmiştir. Meselâ; fosiller ya tamamen yok olurlar, ya da tanınmaz hale gelirler. Dolomit olarak çökelenler genellikle ince tabakalı veya laminalıdır, fosil bulundurmazlar, fosil varsa da birlikte bulundukları kireçtaşlarındaki fosillerden farklıdır. Bu dolomitler ripple mark, çamur çatlığı gibi sedimanter yapilar sunarlar. Genellikle, dolomitler kireçtaşlarından daha damarlıdırlar. Bir kireçtaşının dolomitleşmesiyle gözeneklilik % 10 artmaktadır. Dolomitleşme, su altında veya su üzerinde gerçekleşebilir. Yaşlı kayalarda dolomitleşme olayına daha sık rastlanmaktadır. Herhangi bir kireçtaşının dolomitleşmesi olayına "dolomitizasyon", dolomitlerin kireçtaşına dönüşmesi sonucu ortaya çıkan kayaya "didolomit" denir. Didolomit oluşumu için Ca, Mg oranı yüksek eriyiklerin dolomit üzerine etki etmesi gereklidir.

1950-60'larda güncel CO_3 sedimentlerinde düzensiz dolomit

Şekil-21

Kireçtaşlarının Bileşime Göre Sınıflandırması



Kaynak:Mineral Resources Consultative Committee, Mineral Dossier No:23.

"Limestone and Dolomite", Minerals Strategy and Economics. Research Unit, Institute of Geological Sciences, İNGİLTERE.

oluşumlarının fark edilmesiyle sediment-su girişim bölgelerinde, yakınında dolomik oluşabildiği öne sürülmüştür. Yeni çalışmalar ise, petrografik incelemeler ışığı altında geç gömülme diajenezi sırasında oluşumun gerçekleştiği savunulmuştur. Dolomit oluşum modelleri,

- 1-Alkalın salamuradan direkt dolomit çökelimi,
- 2-Aşırı tuzlu salamuralardan replasman ve dolomitleşme,
- 3-Tatlı su, tuzlu su karışımıyla replasman ve dolomitleşme,
- 4-Geç gömülme diajenezi sırasında Mg'ca doygun eriyikler aracılığıyla dolomitleşme.

III-3-TEPEKÖY FORMASYONUNUN SEDİMANTER ÖZELLİKLERİ

Tepeköy Formasyonu; gri-bej renkli üst seviyelere doğru yumrulu görünüm kazanmış, mikritik kavkı parçalı kireçtaşı (Küçükburun üyesi), pembe-kırmızı renkli yumrulu yumru araları şeylli, bol Ammonoid'li ve kavaklı, yer yer gri yumrulu seviyeli mikritik kireçtaşı (Kuşça üyesi), yeşilimsi boz, ince tabakalı kumlu kireçtaşı ara katkılı Halobia'lı şeyl (Köype üyesi) ve alt seviyelerde ince-orta taneli kirli sarı renkli, üstte kaba taneli kırmızımsı renkte kumtaşlarından (Bakırlıkırarı üyesi) ibarettir. Genellikle ince tabakalı olan formasyon, Köseler kuzeyinde 128 m. ölçülmüştür (Şekil-22). İçerisindeki farklı seviyelerin sedimantolojik özellikleri alttan üste doğru şöyledir:

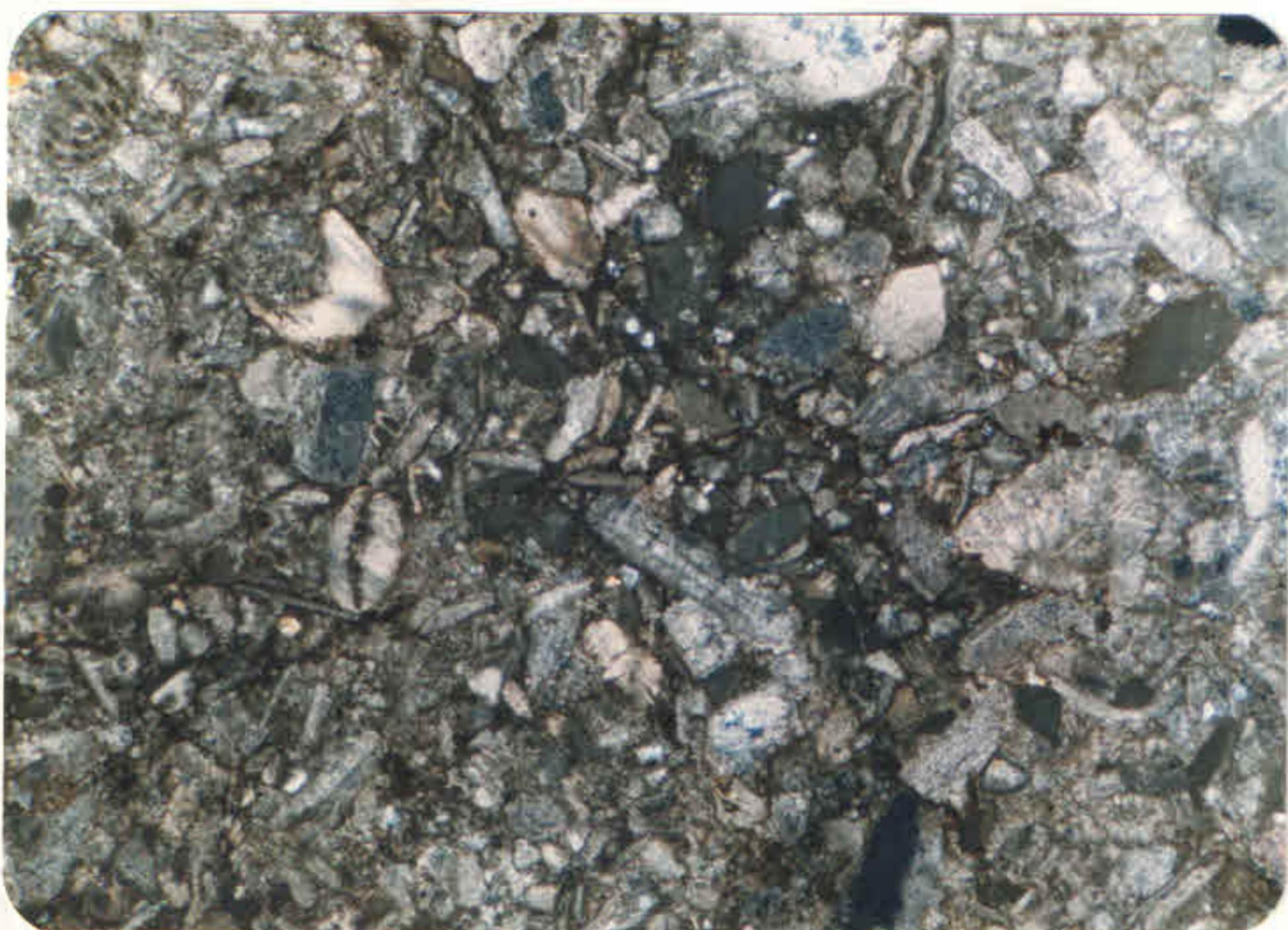
- a) Alt seviyesi gri-acık gri-krem renkli, yumrulu görünümlü biyomikritik kireçtaşıdır (Şekil-23). Bol kavaklı ve yaklaşık 50 cm. tabakalıdır. Bol Ammonoid içeren bu seviye, 15 m. ölçülmüştür.
- b) Üzerine gri-krem dalgalı renkli, orta-kalın tabakalı, bol kavaklı sparitik kireçtaşı gelmektedir. Bu seviye 10 m. ölçülmüştür.
- c) Üzerine pembemsi gri renkli, ince-orta tabakalı yumrulu mikritik kireçtaşı gelir, 3 m. ölçülmüştür.
- d) Üzerinde 13 m. ölçülen pembemsi-kırmızı renkli, ayrışma rengi sarımsı, ince-orta tabakalı, (1-7 cm.) yumrulu, yumru araları kırmızı şeylli, bol Ammonoid'li ve kavaklı, yer yer gri yumrulu mikritik kireçtaşı seviyesi bulunmaktadır.

Köseler-Tepecik Köyleri (Gebze)

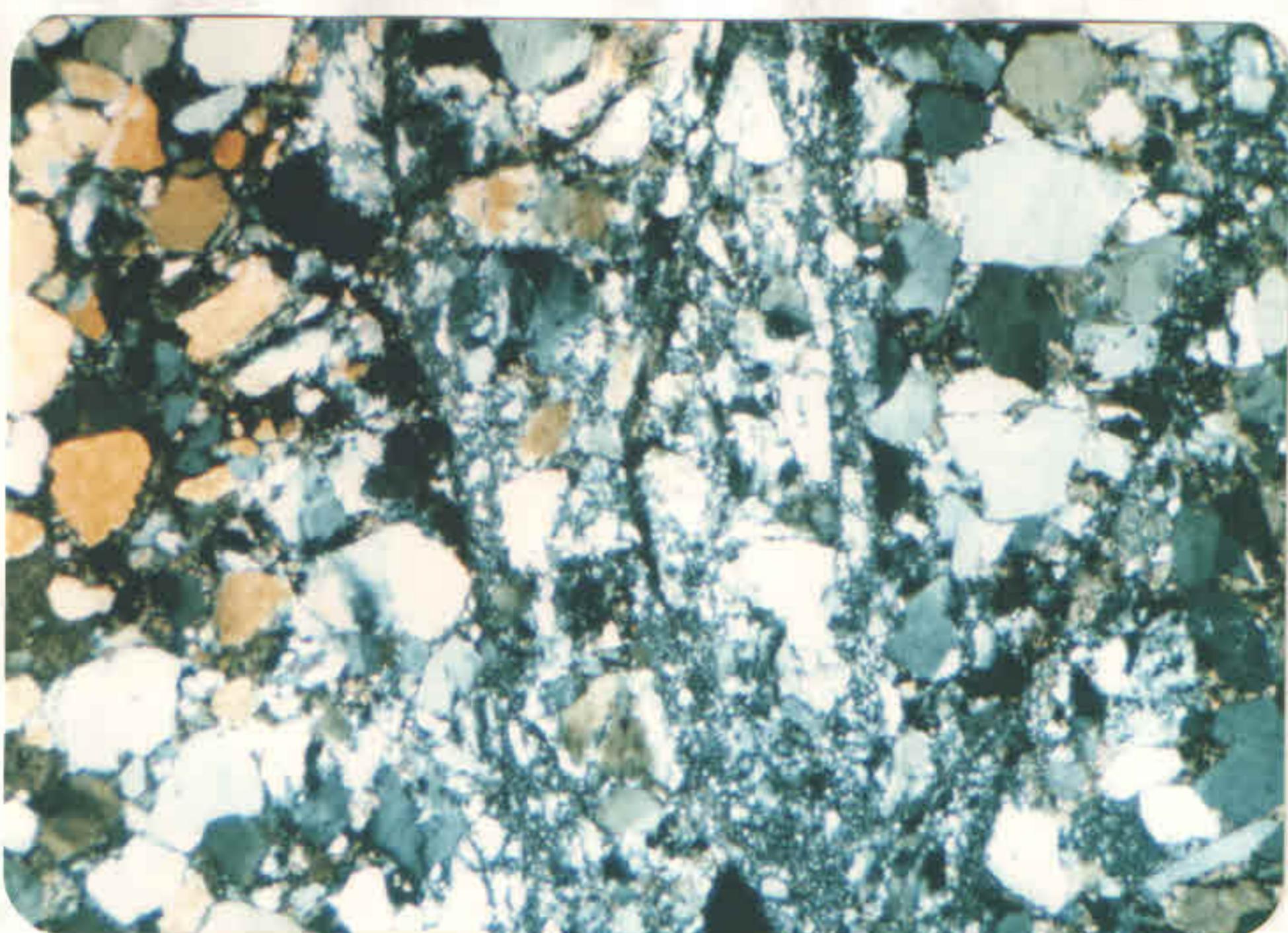
Köseler Kuzeyi

Ölçülmüş Stratigrafi Kesiti

SERİ	Noriyen?	KAT	Formasyon	LİTOLOJİ Gözlemler	Ortamsal Yorum
ORTA TRIYAS	ANİSİYEN	Ladiniyen	ÜST TRIYAS	KARNİYEN	
KÜÇÜKBURUN	KUŞÇA	T E P E K O Y	KÖYTEPE	<p>Kuvars arenit:Sarımsı gri renkli,ayrışma rengi kirli sarı,orta-ince tabakalı, yer yer çapraz tabakalı, şeyl ardalanmalı.</p> <p>Şeyl:Sarımsı yeşil renkli,ayrışma rengi sarımsı,levhali yarılmalı,ince tabakalı, laminalı,kireçtaşı ara tabakalı, Halobia'lı.</p> <p>Mikritik kireçtaşı:Pembemsi kırmızı renkli,ayrışma rengi sarımsı,ince-orta tabakalı,yumrulu,Ammonoid'li,kavaklı.</p> <p>Mikritik kireçtaşı:Pembemsi gri,yumrulu.</p> <p>Sparitik kireçtaşı:Gri-krem dalgalı renkli,orta-kalın tabakalı,kavaklı.</p> <p>Biyomikritik kireçtaşı:Gri-krem renkli, yumrulu görünümlü,Ammonoid'li,kavaklı.</p>	<p>Siğ Deniz</p> <p>Havza</p> <p>Havza</p> <p>Yazılı</p>
15m.	10 m.	3 m.	13 m.	32 m.	20 m.



Şekil-23: Biyomikritik kireçtaşı. Büyültme, 62,5.



Şekil-24: Kuvars arenit. Küçük makaslama zonu görülmektedir.
Proto milonitik zon. Büyültme, 78.

e) Bu seviye üzerine de sarımsı yeşil renkli, ayırtma rengi sarımsı, levhali yarılmalı, toprağımsı ayırtmalı, laminalı, kireçtaşlı ara tabakalı, *Halobia* ve *Myophoria* fosilli, ince tabakalı şeyller gelmektedir.

f) 35 metre örtülüdür.

g) Örtülü kesimin üzerinde, 20 m. ölçülen sarımsı gri renkli ayırtma rengi kirli sarı, orta-ince tabakalı kuvars arenitler yer almaktadır. (Şekil-24). CO_3 çimentolu taşın % 95' den fazlasını dalgalı sönme gösteren kuvarslar oluşturur; tane yuvarlaklılığı orta, boylanma kötüdür. Tek tük feldispat görülmüştür.

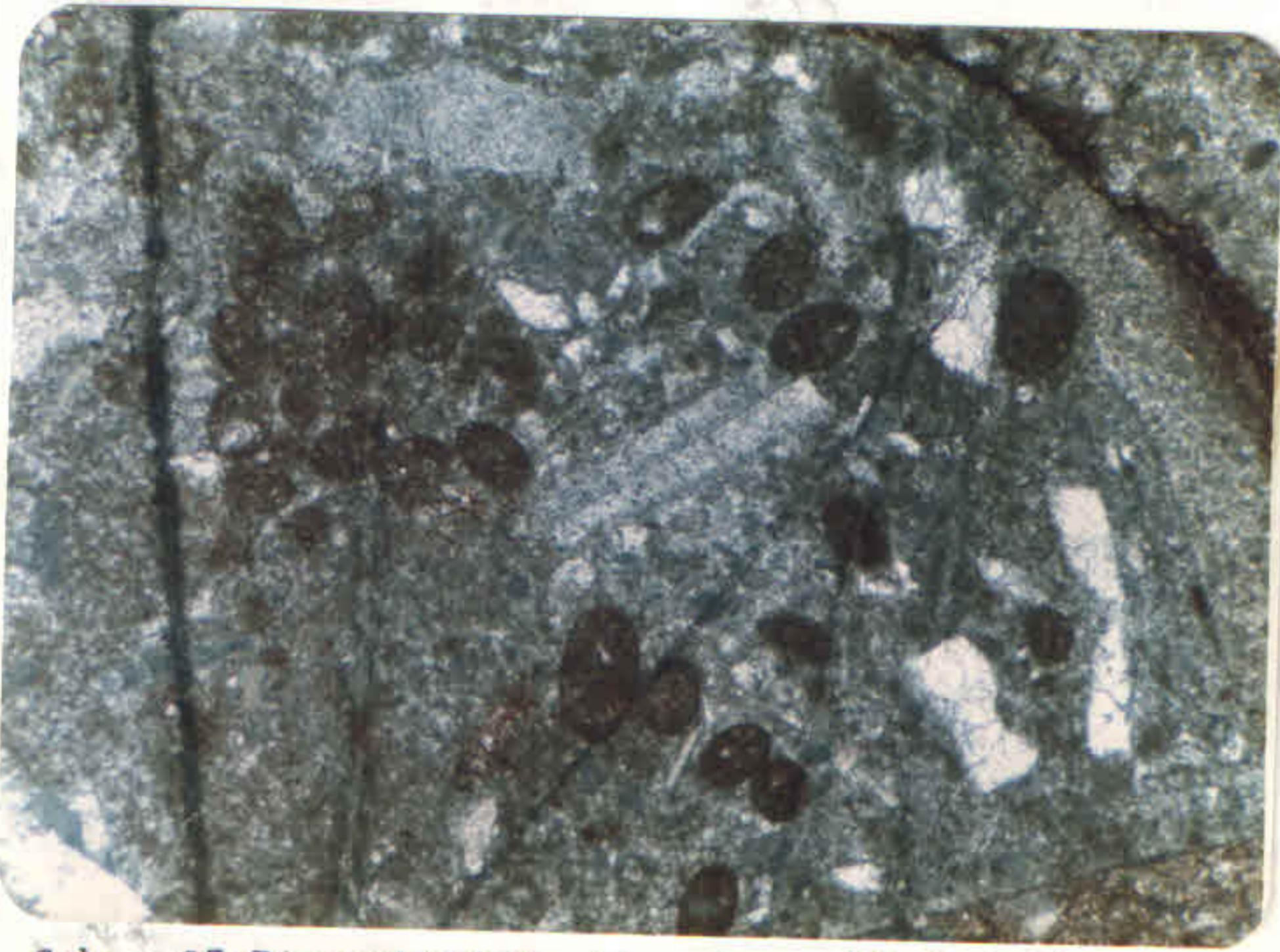
Çam Tepe doğusunda Tepeköy Formasyonu 31 m. ölçülmüşdür,

a) Alt seviyesi 12 m. ölçülen gri renkli, ayırtma rengi açık gri, orta tabakalı biyopelintramikritik kireçtaşıdır. Taşın içerisinde organizma kalıntıları görülmektedir, Fe'li sular çatlaklara yerleşmiştir.

b) 10 metre örtülüdür.

c) Üzerinde 9 metre ölçülen kırmızı renkli, yumrulu, tabaka yüzeyseli dalgalanmalı, pelajik Molusk parçaları içeren biyomikritik kireçtaşları yer alır. (Şekil-25)

Tepeköy Formasyonu, genel litoloji özellikleri ve kapsadığı fosilleriyle deniz çökellerinden oluşmaktadır.



Şekil -25:Biyomikritik kireçtaşı.(Stylolit)

Büyültme, 78.

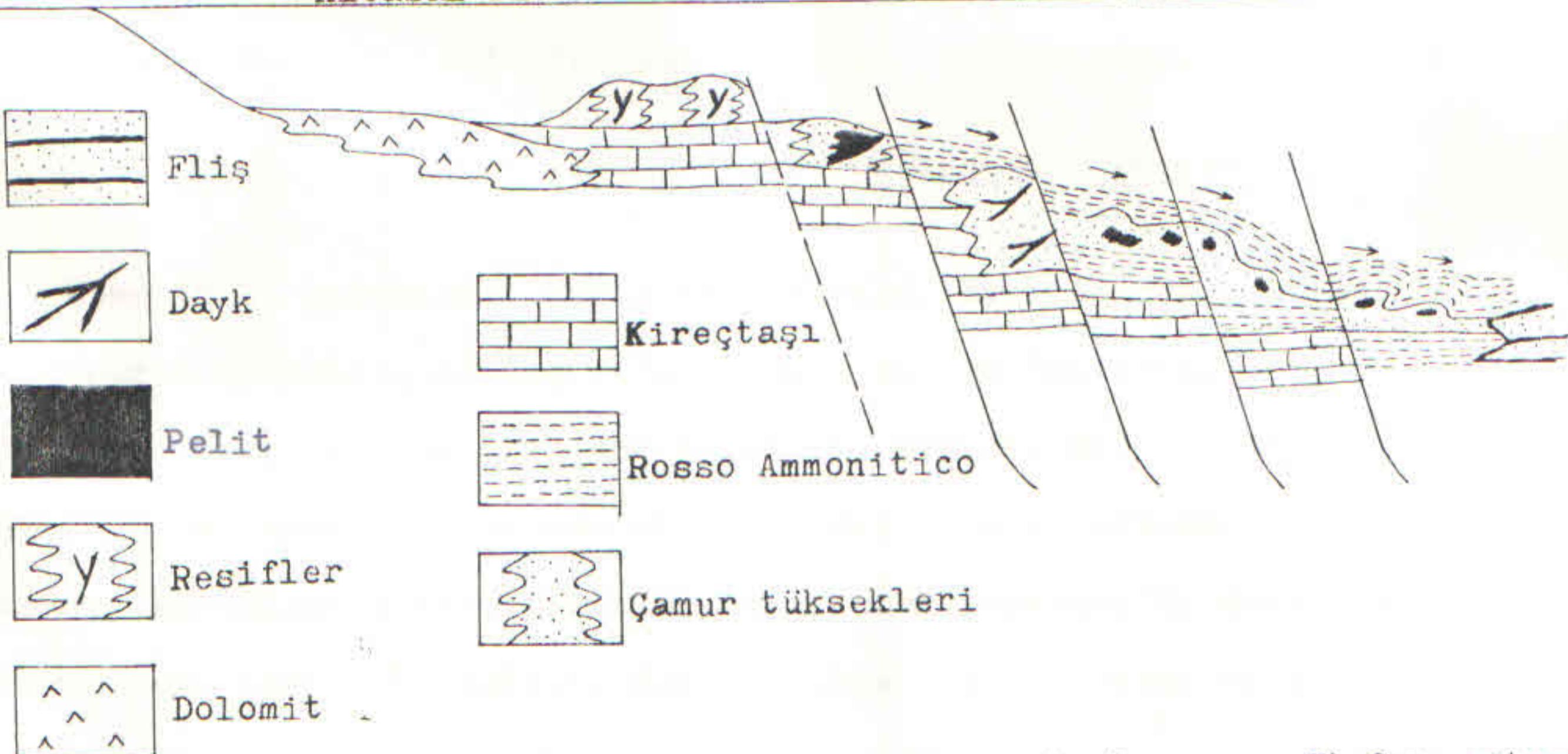
Tepeköy Formasyonu Küçükburun ve Kuşça üyeleri, kıtasal şelf alanında çökelmişlerdir. Kuşça üyesi yumrulu kireçtaşları Balkanlar'da, Macaristan'da, Yunanistan'da, Kırım'da görülen "Ammonitico Rosso" fasiyesi karakterindedir ve bu yumrulu kireçtaşları şelfin parçalanarak faylanmaların oluşması ile meydana gelen yamaçların üzerinde çökelmektedirler.

Şekil-27. Birçok araştırmacılar, bu tip sedimentlerin 200 m. derinlikte düzensiz ve gayri muntazam denizaltı topografyasında çökeldikleri sonucuna varmışlardır.

Tepeköy Formasyonu, Halobia'lı şeyllerden oluşan Köytepe üyesi havza ortamında çökelmiştir.

Tepeköy Formasyonunun son üyesi ve aynı zamanda da Triyas'ın son deniz çökeli olan, sarımsı kumtaşlarından oluşan Bakırlıkırarı üyesi sığ deniz çökeli olup, en üst seviyesiyle karasal ortam özelliği göstermektedir.

Kıtosal Plato



Şekil-27: Kırmızı yumrulu kireçtaşlarının çökelme ortamı.

III-4-KUTLUCA KİREÇTAŞININ SEDİMANTER ÖZELLİKLERİ

Kutluca kireçtaşı krem-bej-kırmızı renkli, orta-kalın tabakalı, yer yer gevşek dokuludur. Çam Tepe kuzeyinde pembe-bez-yaz-turuncu renkli, ayrışma rengi sarımsı gri, (5-15 cm.) ince-orta tabakalı, bol Rudist'lı kavkı parçalı mikritik kireçtaşıdır (Şekil-28). Çam Tepe doğusunda bol Rudist'lı 2 m. kalınlığında kırmızı renkli kireçtaşı üzerine, Rudist'lı krem renkli kireçtaşları gelmiştir. Birimde yer yer FeO boyamalı kireçtaşları da gözlenir. Gebeoluk deredeki ve güneydeki Kutluca mostralarında tabanda kırmızı çakıltaşı görülür. Tabanda kaba çakıllar, üst kesimlerde ise küçük çakıllar yer alır, çakıllar iyi yuvarlaklaşmıştır. Kutluca kireçtaşı, erozyon yüzeyini doldurduğundan kireçtaşı dokanağı girintili çıkışlıdır; çukur kesimlerde breşik çakıltaşları görülmektedir. Kutluca kireçtaşı tabakalanması yataya yakındır. Kutluca kireçtaşı sığ denizel ortamda çökelmiştir.

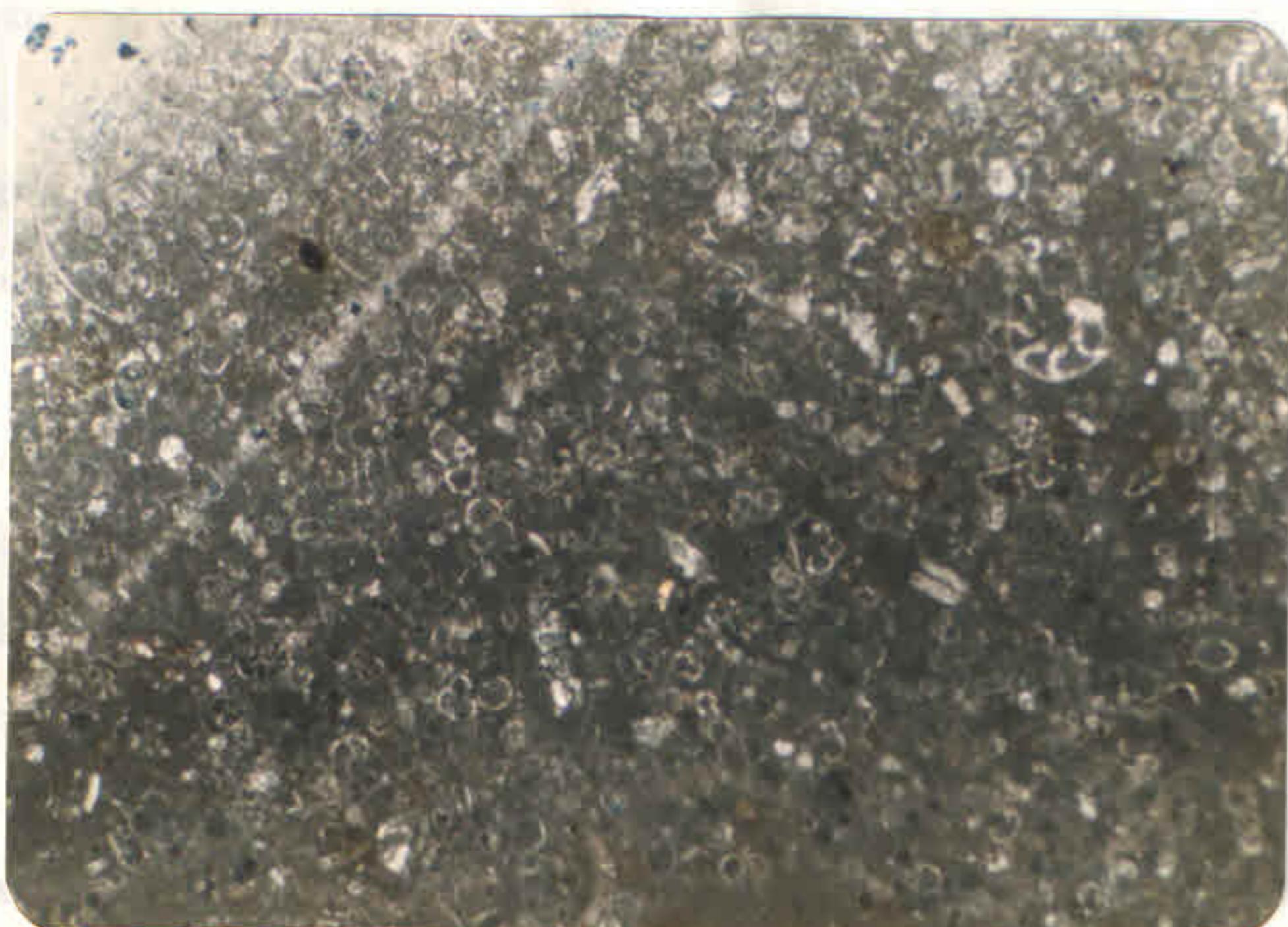
III-5-ŞEMSETTİN KİREÇTAŞININ SEDİMANTER ÖZELLİKLERİ

Şemsettin kireçtaşı beyaz-krem renkli, ayrışma rengi beyaz, ince-orta tabakalı, killi, ince taneli, alt ve üst seviyeleri kalkarenitik, yer yer marn ara tabakalı, seyrek Ekinid fosilli ve levhamsı ayrılmalıdır. Şemsettin kireçtaşında alttan üste doğru; biyoklastlı mikritik kireçtaşı, *Globotruncana*'lı mikritik kireçtaşı, kumlu kireçtaşı, *Globorotalia* ve *Globigerina*'lı

biyomikritik kireçtaşı, marnlı kireçtaşı ve marn belirlenmiştir. Arada dayanıklı kireçtaşları yer almaktadır. (Şekil-29) Şemsettin kireçtaşı, derin denizel ortamda çökelmiştir.



Şekil-28: Biyomikritik kireçtaşı.(Rudist parçaları)
Büyültme, 62,5.



Şekil-29: Biyomikritik kireçtaşı (Globorotalia sp.,
Globigerina sp.). Büyültme, 62,5.

B Ö L Ü M - IV

YAPISAL JEOLOJİ

IV-1-FAYLAR

Çalışma alanında faylar, D-KD ve E-GB yönü gelişmiştir. Yaşları, Triyas veya hemen sonrasındadır. Daha çok Triyas formasyonlarının kuzey dokanaklarında gelişen bazısı dik, bazıları eğilmeli faylardır, atımları azdır.

Tepecik köyü güneyindeki yarılimın batıya doğru olan etkisini, Bakırlıkırarı Tepe güney dokanağında dolomitik kireçtaşında gözlenen bresler göstermektedir. Küçük Tepe GD'undaki dokanakta birkaç yerde bres görülmüştür, Kuşça üyesi burada ince bir şerit şeklindedir, olasılı bir faydır.

Sekliburun Tepe KD'undaki K67D doğrultulu, Demirciler Formasyonu ile Ballıkaya Formasyonu arasındaki fay; Sekliburun Tepe üzerinde görülen breslere göre olasılı geçirilmiştir. Faylanma, KD'da Demirciler Formasyonu tabaka uçlarının kesilmeləri ile belirgindir. Daha kuzeyde Tepecik köyü yolu üzerinde de küçük faylanmalar görülmektedir. Köseler köyünden gelen dik veya dike yakın eğimli faylanmanın etkisi Demirciler yoluna kadar izlenmektedir. Köseler köyü kuzey ve GD'unda Küçükburun, Kuşça, Köytepe üyelerini kesen faylar, doğrultu atımlı faylardır.

IV-2-KIVRIMLAR

Triyas sisteminde başlıca K80D veya K80B doğrultulu ve 20-25 GD veya 20-25 GB'ya eğimli tabakalar ölçülmüştür. Triyas binaları temelin düzensizliklerini yansitan duruslar kazanmışlardır. Triyas'a oranla daha az dayanıklı Şemsettin Formasyonunda ufak kıvrımlar oluşmuştur.

Çalışma alanında birçok antiklinal ve senklinaller yer almaktadır. Kıvrım eksenleri yaklaşık doğu-batı yönünde uzanır.

IV-3-DİSKORDANSLAR

Çalışma alanında diskordanslara da rastlanmıştır. Bunlardan birisi, Üst Kretase "Rudist'li kireçtaşı" ile Orta-Ust Triyas Tepeköy Formasyonu ve Orta Triyas Ballıkaya Formasyonu arasındaki uyumsuzluktur. Çam Tepe dolayında Üst Kretase birimleri, Ballıkaya ve Tepeköy formasyonları üzerine açısal diskordansla gelmektedir. Diğer ise, Tepecik-Köy Tepe yöresinde Tepeköy Formasyonu Küçükburun üyesinin, Ballıkaya Formasyonu üzerine diskordans olarak gelmesidir. Tepecik köyü yöresinde Ballıkaya Formasyonunun üst dokanlığının erozyonlu oluşu görülebilmektedir.

B Ö L Ü M - V

PALEOCOĞRAFYA VE TARİHSEL JEOLOJİ

Triyas'da Skityen ortalarında ilk denizel transgresyon görülmeğe başlamış ve transgresyon ileri safhalarında; sıçan deniz çökeli olan Demirciler Formasyonu, dolomitik ve Mg'lu kireçtaşı ile dolomitlirden oluşan Ballıkaya Formasyonuyla sıçan platform çökelleri gelmiştir. Anisiyen sonuna doğru, Ladiniyen ve Karniyen başında Tepeköy Formasyonunun tabanında görülen çökelmezlik ve Küçükburun üyesinin ince çökelmesi, Tepeköy yörensinin yükseldiğinin delilidir. Karniyen sonuna doğru, Tepeköy Formasyonunda görülen regresif özellikle olasılık deniz çekilmesi güneşe doğru olmalıdır.

Triyas sonunda meydana gelen Erken Kimmerik hareketleri sonucu bölge Üst Kretase başlarına kadar su üzerinde kalmıştır. Jura ve Kretase formasyonlarının eksikliği de Triyas'ı müteakip uzun bir zaman, bu alanın su dışında kalmış olduğunu göstermektedir. Üst Kretase'de bu alan yeniden transgresyona uğramıştır. Taban konglomerasıyla başlayan Üst Kretase Formasyonu, daha sonra kireçtaşı ve marnlı kireçtaşına geçer; buda Üst Kretase sonlarına doğru denizin derinleştiğini gösterir. Paleosen ve Eosen sırasında ise killi, marnlı kireçtaşlarının varlığı denizin sakin olduğunu göstermektedir. Kuvaterner ise, akarsu yataklarında gözlenen alüvyonlarla temsil edilir.

BÖLÜM - VI

EKONOMİK JEOLOJİ

Çalışma alanında ekonomik değerde dolomit oluşumuna rastlanmıştır. Dolomitler; Köseler köyü güney, güneydoğu, kuzeybatı ve güneybatısında yayılım gösterirler.

Bu bölümde, dolomitin özellikleri ve kullanım alanlarından söz edilecektir.

VI-1-Dolomitin Özellikleri

Dolomit, Ca ve Mg çift CO₃'ıdır. Kaba yapılı dolomit, hafif oğusturulunca ince taneler halinde dağılır ve kompaktır. Genellikle pembenin açık tonları, renksiz, gri ve kahve renklidir. Özgül ağırlığı 2,8-2,9 gr/cm³, dür. Dolomit cam parlaklığındadır.

Saf dolomit, % 30,4 CaO, % 21,7 MgO ve % 47,9 CO₂ içerir. İki değerli Fe, Mg'un yerini alabilir; Fe miktarı artınca Ankerit (Fe,Mg,Ca)(CO₃)₃ adını alır. İçinde Fe ve Mn bulunan dolomite "Braunspat" adı verilir, Ca(Mg,Fe,Mn)CO₃. Dolomitte zararlı katıskıların başlıcaları Si, S ve fosfordur, bunlar çok düşük limitlerdedir. Bunlarda limitler kullanılacak yere göre değişir; örneğin, kâğıt ve cam endüstrisinde kullanılan dolomitte çok az Fe bulunması istenir.

Dolomitin ergime noktası 2300-2800°C'dır. Dolomitin basit bir kalsinasyonu sonucu üretilen refraktar dolomit "Kalsine"

"dolomit" olarak adlanır. Dolomit, tahminen 3000°F (1650°C) sıcaklıkta yakma ajanı olarak FeO kullanarak "Kalsine" veya tamamen yakıldığında "Ölü dolomit" elde edilir. Sinterlenmiş dolomitin kalsine dolomitten pek farkı yoktur. Ham dolomit basit bir kıarma, yıkama ve eleme işleminden sonra flaks ve refrakter olarak kullanılır.

VI-2-Dolomit Kullanım Alanları

Dolomit, MgO içeriği veya diğer fiziksel özelliklerine bağlı olarak çok çeşitli alanlarda kullanılmaktadır. Bazı tür çimentoların yapımında, konverter ve elektrik fırınlarının astarlarının hazırlanmasında, yüksek fırnlarda flaks olarak, bazik çelik proseslerinde astar ve set malzemesi olarak, şişe-cam ve seramik sanayiilerinde, kâğıt sanayiinde, gübre sanayiinde ve inşaat sektöründe yapıtaşı olarak kullanımları sayılabilir.

Fe-çelik sanayiinde flaks olarak dolomit; ham, kalsine ya da sinterlenmiş olarak kullanılır, Fe ve diğer metallerin ergitilmesinde CaO ve MgO 'i tamamlamak için kullanılmaktadır. Cevher ve yakıt içindeki istenmeyen oksit oluşumlarıyla birleşerek, ergimiş metalden cüruf şeklinde ayrılmaktadır. Bazik oksijen fırınlarında, cüruf yapıcı madde olarak yanmış dolomit kullanılır. Dolomit, gübre sanayiinde hafif asidik yapıcı gübre kompozisyonunu nötralize etmek için, seramik sanayiinde ise katkı olarak kullanılır. Seramik sanayiinde kul-

lanımda, Fe_2O_3 , SiO_2 ve Al_2O_3 miktarları çok düşük olmalıdır, ayrıca renk de beyaz olmalıdır. Cam sanayiinde, soda-kireç ve adi kireçli camların imalinde de dolomit kullanılmaktadır; tane boyu 120-20 meş arasında olması istenen dolomit, Al_2O_3 içermemelidir. Bunlar dışında dolomit; tane boyutları, uygun öğütme sistemleri sonucu düzenlenerek boyalı, vinylex ve marleyde dolgu maddesi olarak kullanılır.

Dolomit, Türkiye'de bol miktarda bulunmasına ve ucuz bir hammadde olmasına rağmen geniş çapta araştırma yapılmamıştır.

B Ö L Ü M - VII

SONUÇLAR

Çalışma alanının jeolojisi ve sedimentolojisini saptanmasına yönelik bu çalışmaya elde edilen genel sonuçları burada özetlemeye çalışacağız;

1-İnceleme alanının 1/10.000 ölçekli jeoloji haritası ve jeoloji enine kesitleri yapılmıştır.

2-Çalışılan alanın litostratigrafik birimleri tespit edilerek, her birime uygun formasyon ve üye isimleri eski adlamalarla göre verilmiştir. Ballıkaya Formasyonu içerisindeki Mg'lu ve dolomitik kireçtaşına Sekliburun Kireçtaşı Üyesi, dolomitlere ise Köseler Dolomit Üyesi adlamaları tarafımızdan yapılmıştır. Ayrıca, Triyas kaya-zaman stratigrafi çizelgesi (Şekil-3) ve genelleştirilmiş stratigrafi kesiti (Şekil-12)'de gösterilmiştir.

3-Harita alanında, en yaşlı birim Demirciler Formasyonudur. Ve sığ deniz çökelidir.

4-Demirciler Formasyonu üzerine yanal ve düşey geçişli, sığ platform çökellerinden oluşan Ballıkaya Formasyonu gelmiştir.

5-Ballıkaya Formasyonu üzerine diskordansla, Tepeköy Formasyonu gelir. Tepeköy Formasyonu Ammonoid'li yumrulu görünümlü kireçtaşı, Ammonoid'li yumrulu kirçtaşı ve halobia'lı şeyller ile yer yer çapraz tabakalı kumtaşından ibarettir. Tepeköy Formasyonu denizel çökellerden oluşmuştur; sadece, kumtaşlarını,

dan oluşan Bakırlıkırarı üyesi en üst seviyesiyle karasal fasiyes özelligindedir.

6-Triyas birimleri üzerine açısal diskordansla, sıg denizde çökelmiş Üst Kretase yaşı , rudist'lı Kutluca kireçtaşı gelir.

7-Kutluca kireçtaşı üzerinde dereceli geçişli Şemsettin kireçtaşı yer almaktadır.Şemsettin kireçtaşı killi, marnlı kireçtaşı litolojisinde olup, derin deniz çökelidir.

8-Ballıkaya Formasyonu üzerinde, çalışma alanının güneyinde alüvyonlar bulunmaktadır.

9-Çalışma alanında, birçok senkinal ve antiklinaller ile Triyas birimlerinde faylar bulunmaktadır.

B Ö L Ü M - VIII

YARARLANILAN KAYNAKLAR

- ALTINLI, İ.E.(1968):İzmit-Hereke-Kurucadağ alanının jeolojisi.
M.T.A. Enstitüsü Mecmuası, 71.
- BAYKAL, F.(1942):Şile bölgesinin jeolojisi. İst. Univ. Fen Fak. Mec-
muası. Seri B, Cilt 7, Sayı 3.
- BULUTOĞLU, F.:Kırıntılı kayalar, T.P.A.O Araştırma Grubu Baş-
kanlığı El Kitabı.
- EROSKAY, S.O.(1978):Kocaeli yarımadası G'indeki kireçtaşlarının
hidrolojisi ve karst parametrelerinin analizi. İst. Univ.
Yerbilimleri Fak.
- FARİNACCI, A. and ELMİ, S.(1981):Rosso Ammonitico Symposium pro-
ceedings. Edizioni Tecnoscienza-Roma. M.T.A. Kütüph. Ankara.
- FUJINUKİ, T.:FC TEST, A simple method for quality evaluation
for limestone and dolomite. (Geological Survey of Japan).
- GEDİK, İ.(1975):Die Conodonten der Triyas auf der Kocaeli-Halbinsel (Turkey) Paleontographia (A) 150.
- (1974):Historik Jeoloji. İst. Univ. Fen Fak. Yayınları, No-27.
- KESKİN, C.(1981):CO₃ kayaları-1. T.P.A.O. Arama Grubu Başkanlığı.
- SAKA, K.(1968):Tavşanlı-Tepecik dolayının jeoloji incelemesi.
İ.U.F.F. Tatbiki Jeoloji Kürsüsü (Basılmamış). İstanbul.
- YURTTAŞ, ÖZDEMİR, Ü.(1971):Kocaeli yarımadası Tepeköy Triyas'ı mak-
rofaunası ve biyostratigrafisi. M.T.A. Mecmuası, 77, 57, 98, 1-9.
- YURTSEVER, A. TALAY, G. ÖZDEMİR, Ü.(1973):Kocaeli Triyas'ının biyo-
stratigrafik etüdü. Cumhuriyet'in 50. yılı Yerbilimleri kon-

gresi.113-127.

YURTTAŞ-ÖZDEMİR, Ü.(1973): Kocaeli yarımadasının Halobia'lı şeyl-
leri hakkında, M.T.A. Enst. Dergisi, No:8.

ZANINETTÎ, L. DAĞER, Z.(1978): Biostratigraphic intégrée et paleo-
ecologie du Triyas de la paninsula de Kocaeli Eclogae, geol.
Helv.Vol.71(1).