

Silifke yöresinin temel kaya birimleri ve Miyosen stratigrafisi

Basement rock units and the Miocene stratigraphy of Silifke region

ERGUN GÖKTEN *JeoJoji-Stratigrafi Kürsüsü, Ankara Üniversitesi Fen Fakültesi, Ankara*

ÖZ: İnceleme alanında Devoniyen, Orta Permiyen, Üst Jura, Üst Kretase, Lütesiyen ve Miyosen yaşlı oluşuklar yüzeylemektedir. Devoniyen, çakıltaşı, dolomitik kireçtaşı, kuvarsit ve killi şistlerle; Permiyen, pizolitti ve oolitli kireçtaşlarıyla; Üst Jura, kireçtaşı ve dolomitleşmiş kireçtaşlarıyla; Üst Kretase ise, plaket halindeki pelajik kireçtaşları ve melanj özellikle serpantinitlerle temsil edilmektedir. Bunları transgresif olarak örten Lütesiyen ise, breş özellikle küçük bir kireçtaşı yüzüğü ile belgelenmektedir. Devoniyenden Lütesiyen'e defin değişik yaş ve litolojideki bu kaya birimleri, bölgenin temel kaya birimlerini oluşturmaktadır. Temel kaya birimlerini transgresif olarak örten Miyosen tortulları ise, birbirleriyle yanal ve düşey geçişler gösteren polijenik çakıltaşısı, kumtaşısı, marn ve resif kireçtaşlarıyla betimlenir. Bu oluşumlarda, üçü Burdigaliyen, diğer ikisi Helvesiyen-Tortoniyen (?) yaşlı beş planktonik *Foraminifera* biyozonu saptanmıştır.

ABSTRACT: Formations of Devonian, Middle Permian, Late Jurassic, Late Cretaceous, Lutetian and Miocene age crop out in the investigation area. The Devonian consists of conglomerates, dolomitized limestones, quartzites and clayschist; The Middle Permian is composed of pisolithic-oolitic limestones; The Upper Jurassic formations consist of limestones and dolomitized limestones; The Upper Cretaceous is represented by pelagic limestones and serpentinites of melange character. The Lutetian transgressively covering the above mentioned formations is represented by a brecciated limestone outcrop. These rock units of an age between Devonian and Lutetian, and various lithology, constitute the Basement rock units in this region.

The Miocene sediments overlying the Basement rock units as transgressive and grading in to each other vertically and laterally are represented by polygenic conglomerates, sandstones, marls and reef limestones. Five planctonic foraminiferal biozones, which three of them of Burdigalian age, the others two of Helvetician to Tortonian (?) were defined in these formations.

GİRİŞ

Çalışılan saha Güney Anadolu'da yer almaktır, Silifke ilçesinin çevresini kapsamaktadır (Şekil 1). Bölgede Blumenthal (1956), Akarsu (1960), Niehoff (1960), 1/100 000 ölçekli jeoloji çalışmaları yapmışlardır. Miyosen'e ait seriler bölgede geniş bir yayılma sahiptir. Çalışmada bu serilerin, Silifke-Mut-Aslanlı köyü ve Kirobaşı bucağı ile sınırlanan alanda kalan kısmı incelenmiştir. Bunun için, konu edilen alanın değişik yerlerinde ölçülü stratigrafi kesitleri yapılmış ve bu kesitler, alman örneklerin litoloji ve fauna özelliklerinin saptanmasından sonra birbirleriyle denetirilmiştir. Burada amaç serilerin litostratigrafi, biyostratigrafi ve kronostratigrafilerini bir bütün olarak incelemek ve planktonik *Foraminifera*'lara dayanan biyozonlar saptayarak incelenen alanda Miyosen'in stratigrafisini ortaya çıkarmaktır. Yazı, bölgenin *Temel kaya birimleri* ve bunları transgesif olarak örten Miyosen stratigrafisi olmak üzere iki bölümde sunulacaktır (Şekil 3).

TEMEL KAYA BİRİMLERİ

Karaütük Formasyonu (Dk)

Formasyon adı, en iyi temsil edildiği yer olan Karaütük tepeden alınmıştır. Çakıltaşı, kuvarsit, dolomitize kireçtaşları ve killi şistlerle temsil edilen bu formasyon, incelenen alanda geniş bir yayılma sahip olup, alttan üste doğru Hangediği, Kerkezlik ve Sığırlık olmak üzere üç ümeye soyutlanmıştır.

1 — Hangediği Üyesi (Dkh).

a) *Dağılım.* Batıda Hangediği tepe, Dam tepe ve Karaütük yörelerinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır inceleme alanında gözlenmemiş olup, üst sınır, Kerkezlik üyesi ile tedrici geçişli, Çingil mahallesi batısında ise, Helvesiyen yaşı Silifke Formasyonu ile açılı uyumsuzdur.

c) *Litoloji.* Egemen litoloji siyah-kahverenkli polijenik çakıltaşı olup, çakıltaşları, yer yer kuvarsit ve metakumtaşları ile ardaldır. İyi tabakalıdır ve ortalama, tabaka kalınlığı 40 sm dir. Çakıltaşının bileşenleri, mikritik mikrofasyeli kireçtaşları ve dolomitize kireçtaşçı çakıllarından, hamur ise, kuvarslardan oluşmaktadır. Bu bileşenler, mikro ve kripto oluşumlar halindeki kuvars, klorit ve limonit içeren bir çimento ile bağlanmıştır.

d) *Yaş.* Kesin yaş verecek fosil bulunamadığından üyenin yaşı, jeolojik konumuna göre Devoniyen olarak verilmişdir.

e) *Ortamsal Yorum.* Üyenin litoloji içeriği, oluşum ortamının sağ bir deniz olduğunu kanıtlamaktadır.

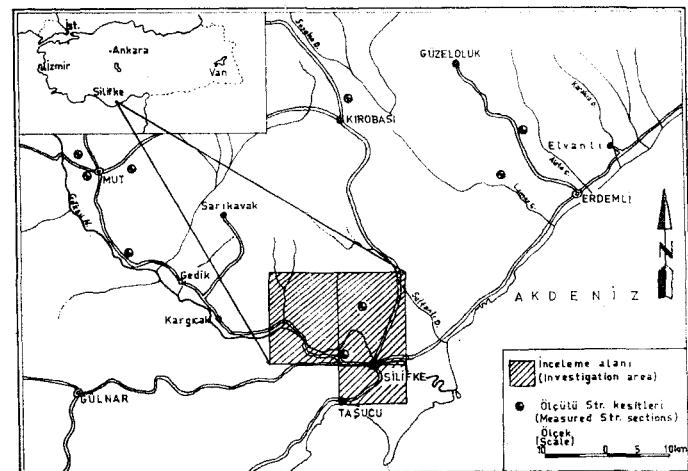
2 — Kerkezlik Üyesi (Bkk).

a) *Dağılım.* Kerkezlik sırtı, Bükdeğirmeni köyü, Dibekli köyü ve Çay yörelerinde dağılım göstermektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Birimin alt sınırı Hangediği Üyesi ile, üst sınır ise, Sığırlık Üyesi ile geçişlidir. Ayrıca üst sınır, Gedik dağında, Üst Jura yaşı Gedik dağı Formasyonu ve Dibekli köyü batısında, Hervesiyen yaşı Silifke Formasyonu ile açılı uyumsuzdur.

c) *Litoloji.* Birimin egemen litolojisi dolomitize kireçtaşları olup, ayrıca çakıltaşı, kuvarsit, meta.kumtaşları ve killi şist gibi değişik litolojileri içermektedir. Kireçtaşları oospa rit mikrofasyeli olup, oolitlerin çekirdeğini, küçük kuvars taneleri oluşturmaktadır. Ayrıca kireçtaşlarının yer yer dolomitleşmiş oldukları gözlenmiştir. Metakumtaşlarında ortalama 0.2 mm boydaki kuvars taneleri, demiroksit ve mikroloşumlar halindeki kuvars ve kalsitten oluşan çimento ile bağlanmıştır. Çakıltaşlarındaki özellikler, Hangediği Üyesinde olduğu gibidir. Killi şistlerde ise, killi minerali olarak illit, başkaca da kuvars ve klorit saptanmıştır.

d) *Fosil Topluluğu.* Kireçtaşlarında *Endothyridae* familyasına ait bazı formlar bulunmaktadır.



Sekil 1: Bulduru haritası.

Figure 1: Location map.

e) *Yaş.* Kesin yaş verecek fosil bulunamamakla beraber jeolojik konum, yaşın Devoniyen olduğunu desteklemektedir.

f) *Ortamsal Yorum.* Killi şistlerle, metakumtaşları ve çakıltalarının ardalanması, bölgede bir filiș fasiyesinin gelişmiş olduğunu belgelemektedir.

3 — Şıgırlık Üyesi (Dks) .

a) *Dağılım.* Biükdeğirmeni köyü kuzeybatısında, batıda Şıgırlik mahallesi kuzeyinde, Gölbeleni tepe çevresinde ve inceleme alanının kuzeyinde, Ağıldıresi vadisi içinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır Kerkezlik Üyesi ile tedrici geçişli olup, üst sınır, Ağıldıresi vadisi içerisinde Orta Permiyen yaşı Ağıldıresi Formasyonu ile, Gölbeleni tepepede, Üst Kretase yaşı Çanaktepe kireçtaşları ile, Zeytinlik sırtı ve Kartalkayası yörelerinde de, Miyosen yaşı Silifke Formasyonu ile açılı uyumsuzdur.

c) *Litoloji.* Bu üye, yeşil-gri renkli killi şistler ve kumvarsitlerin ardalanması ile temsil edilmektedir. Killi şistler, kil minerali olarak illit ve mikrooluşumlar halinde klorit, serizit ve az kuvars ile, yer yer opak mineraller içermektedir. Şistlerde, içleri ikincil kuvarsla doldurulmuş, egemen durumda, açık tansiyon eklemeleri görülmektedir.

d) *Yaş.* Jeolojik konumlarına göre Devoniyen olarak yaşılandırılmışlardır.

e) *Ortamsal Yorum.* Bu üç üyenin birbirleriyle ardaklı, yanal ve düşey geçişli değişik litolojileri göz önüne alındığında, daha ayrıntılı bir yorum yapılabilir. Çakıltalar çok sık bir denizel ortamda oluşurlarken, bunları ortama aktaran, enerji seviyesinde dalgalanmalar olmuştur. Kerkezlik Üyesinin oluşumu sırasında da, deniz derinliğindeki farklılanmalar litolojiyi etkilemiştir. Kireçtaşlardaki oosparitik görünüm, çalkantılı bir denizel ortamı yansımaktadır. Çökelme ortamında marn ve kumtaşı olarak oluşan bu şist ve kuvarsitler, gömülüme ve tektonik etkiler sonucu epimetamorf oluşumlar haline dönüşmüştür. Devamlı sübsldans, oluşukların büyük kalınlıklara erişmelerine neden olmuştur (toplam yaklaşık 2800 m). Sonuç olarak ortam, giderek filiș fasiyesinin gelişimine olanak sağlayan bir derinlik kazanmıştır.

Ağıldıresi Formasyonu (Pa)

Formasyonun adı, en iyi temsil edildiği yer olan Ağıldıresinden alınmıştır. Pizolithi-oolitli kireçtaşları ile betimlenen bu formasyon, alttan üste doğru, Yarıktaş ve Akkorum olmak üzere, iki üyeye ayrılmıştır.

1 — Yarıktaş Üyesi (Pay).

a) *Dağılım.* Ağıldıresi vadisinin batı yamaçlarında ve Taşeni yörensinin hemen kuzeyinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır, Devoniyen yaşı Şıgırlik Üyesi ile açılı uyumsuz, üst sınır ise, Akkorum Üyesi ile tedrici geçişlidir. Ayrıca bu birimin üst sınırı, Silifke Formasyonu'nun üst düzeyleriyle (Helvesiyen) açılı uyumsuzdur.

c) *Kalınlık.* 300 m dir.

d) *Litoloji.* Üye kırmızı renkli pizolitli kireçtaşları ile temsil edilmekte olup, pizolit çapları 5 mm yi bulmaktadır. Pizolitlerin çekirdekleri kuvars taneleri ile, lamellibranchia, echinoidea ve brachiopoda kabuk kırıklarından oluşmuştur. Kireçtaşlarının kırmızı rengi, demiroksit içeren *Girvanella*'dır&n ileri gelmektedir.

e) *Fosil Topluluğu.* Üyeyi temsil eden pizolitli kireçtagları, foraminiferlerden *Paleotextularia*, sp. ile, alglerden *Girvanella*, sp., *Siphonales*, sp. ve *Epimastopora*, sp. yi içermektedir.

f) *Yaş.* Yukarıdaki fosil içeriğine dayanarak bu üyeye Orta Permiyen yaşı verilmiştir.

g) *Ortamsal Yorum.* *Girvanella*'h pizolithi klreçtagları, çalkantılı, sublitoral özellikli bir denizel ortamı belgelemektedir.

2 — Akkorum Üyesi (Paa).

a) *Dağılım.* Bu üye, Ağıldıresi vadisinin kuzeyi ile, doğuda Kabasaklı köyü kuzeyindeki Gökbucak deresi içerisinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Bu birimin alt sınırı, Yarıktaş Üyesi ile tedrici geçişlidir. Üst sınır ise, Üst Jura yaşı Gedik dağı Formasyonu ile açılı uyumsuz, Bekirsekisi yöresinde serpantinitlerle mekanik dokanaklı, Helvesiyen yaşı Silifke Formasyonu ile de açılı uyumsuzdur.

c) *Kalınlık.* Yaklaşık 1000 m dir.

d) *Litoloji.* Siyah-kahverenkli, tabakalı kireçtaşlarından ve yer yer de çakıltası, kumtaşı ardalanmasıyla temsil edilir. Kireçtaşlarının, oosparit, pemikrit, biyosparit ve algli biyomikrit gibi değişik mikrofasiyeler gösterdiği saptanmıştır. Alınan örneklerin incelenmesinde, kayacın çok sayıda ve değişik yönlerde, içleri ikincil kalsitle dolmuş eklemelerle kat edildikleri ve ayrıca demiroksit infiltrasyonları içerdikleri gözlenmiştir.

e) *Fosil Topluluğu.* Zengin bir mikrofaunayı içeren bu kireçtaşlarında su fosillerin varlığı saptanmıştır: *Foraminife*" ro'lardan, *Schwagerina* sp., *Ozawainella* sp. *Staffela*, sp., *Glomospira* sp., *Polydiexodina* sp., *Lunucammina* sp., *Hemigordiopsis*, sp., *Ammodiscus*, sp. ile alglerden *Mizia velebitana* (Schubert), *Periocculus* sp. *Epimastopora*, sp., *Girvanella* sp., *Anchycodium* sp., *Vermiporella* sp., *Divinella* sp., *Gymnocodium* sp.

f) *Yaş.* Yukarıdaki fosil içeriğine dayanarak bu üye de Orta Permiyen olarak yaşılandırılmıştır.

g) *Ortamsal Yorum.* Birimin değişik mikrofasiyeler sunması ve kumtaşı-çakıltası ardalanması içermesi, oluşum ortamı tabanının duraysız olduğunu kanıtlamaktadır.

Taşucu Formasyonu (Jt)

Formasyon adı, en iyi görüldüğü yer olan Taşucu bucagından alınmıştır.

a) *Dağılım.* Bu formasyona ait kireçtaşları, Taşucu bucagi, Burunu köyü ve Zeynepini yöreni arasında kalan alanda 3'üzeylemektedir.

b) Alt ve Üst Sınırlar. Bu birimin inceleme alanı içeresinde alt sınırı görülmemekle beraber, daha batıda, Devoniyen serileriyle açılı uyumsuzdur. Üst sınır ise, Silifke Formasyonu'nun alt düzeyleri (Üst Burdigaliyen) ile açılı uyumsuzdur.

o) Kalınlık. Birimin inceleme alanındaki kalınlığı 500 m dir.

d) Litoloji. Pembe renkli, pelsparit mikrofasiyesli ve breş yapılidir.

e) Fosil Topluluğu. Fosil bakımından fakir olup, yalnızca *Miliolidae'lere* ait bazı formlar izlenmiştir.

f) Yaş. Kesin yaş verdirecek fosil bulunmamakla beraber, mikrofasiyes görünümü, Üst Jura'yı andırmaktadır. İnceleme alanının KBında Koçyiğit (1975) tarafından Bucaklı kireçtaşları olarak adlandırılan ve *Paratrocholina eome sozica* Oberhauser, *Trocholina (Coscinoconus) alpinus* (Leupold), *Protopeneroplis* sp. gibi fosil içeriğiyle Üst Jura stratigrafik düzeyine konan kireçtaşlarıyla deneştirmesi yapılabilen bu formasyonun da, Üst Jura yaşında olması kuvvetle olasıdır.

Gedik dağı Formasyonu (Jg)

Formasyon adı, yüzeylediği yer olan Gedik dağından alınmıştır.

a) Dağılım. Gedik dağında, Ağrıdereyi vadisinin kuzeyinde ve Eyeeli mahallesi yakınında yüzeylemektedir.

b) Alt ve Üst Sınırlar. Alt sınır, Gedik dağının batısında Devoniyen yaşı Kerkezlik Üyesi, doğusunda yine Devoniyen yaşı Siğırhk Üyesi, Ağrıdereyi kuzeyinde Orta Permiyen yaşı Akkorum Üyesi ile açılı uyumsuzdur. Üst sınır ise, Gedik dağının doruklarında ve Akkorum yöresinde, Silifke Formasyonumun üst düzeyleriyle (Alt Helvesiyen) açılı uyumsuzdur.

c) Kalınlık. Toplam kalınlıkları 700 m dir.

d) Litoloji. Gri-beyaz-siyah renkli, iyi tabakalı, tabaka kalınlığı 20-40 sm arasında değişen, yer yer ezik, bazan da sedimanter breş banklarıyla ardaklı, kısmen kataklastik dokulu, içleri ikincil kalsitle dolmuş açık tansiyon eklemeli, sparit ve mikrit mikrofasiyesli kireçtaşlarıdır. Kayaç ayrıca, yer yer kil konsantrasyonu ve dolomit cepleri içermekte olup, limonit dolgulu stilolitler tarafından katedilmektedir.

e) Fosil Topluluğu. Bu formasyonu temsil eden kireçtaşlarında, foraminiferlerden, *Pfenderina*, sp., *Valvulina* sp., *Textularia* sp., ile alg ve mercan parçaları bulunmuştur.

f) Yaş. Belirtilen fosil içeriğine göre formasyon, Üst Jura olarak yaşılandırmıştır.

g) Ortamsal Yorum. Bu kireçtaşları, dolaşimsız sublitoral bir ortamda oluşmuşlardır.

Ç&naktepe Kireçtaşı (Kç)

a) Dağılım. İncelenen alanın batısında, Damla yöresi ile Çanaktepe ve Gölbeleni tepede yüzeylemektedir.

b) Litoloji. Gri-pembe renkli, gri renkli çört bantlarıyla ardaklı, biyomikrit mikrofasiyesli kireçtaşlarıdır.

c) Fosil Topluluğu. Bu kireçtaşlarında, foraminiferlerden, *Globotruncana lapparenti* Brotzen, *Globotruncana cf. arca* (Cuchman), *Rotalipora cf. appenninica* (Renz), *Praeglobotruncana* sp. tipleri görülmüştür.

d) Yaş. Turonyen-Maestrihiyen.

e) Konumsal Yorum. Bu kireçtaşları, inceleme alanına küçük yüzlekler biçiminde dağılmış olup, otokton kaya birimleri ile mekanik bir dokanak ilişkisi sergilemektedir. Ayrıca, kayacın içerdiği fosiller çok fazla ezilmiş ve çizgisel bir dizilim oluşturmuştur. Bu iki veri, bu kireçtaşlarının allokton bir kütlenin parçaları olduğu kanısını vermektedir.

Şıhlar Kireçtaşı (Tş)

a) Bağılım. Şıhlar deresinin kuzeyinde küçük bir yüzlek halindedir.

b) Alt ve Üst Sınırlar. Alt sınırı serpentinitlerle, üst sınır ise, Silifke Formasyonu'nun üst düzeyleriyle (Alt Helvesiyen) açılı uyumsuzdur.

c) Kalınlık. 50 m dir.

d) Litoloji. Açık pembe renkli, iyi tabakalı (tabaka kalınlığı 50 sm), kumlu biyopelmikrit mikrofasiyesli kireçtaşları olup, altta breşlerle ardaklıdır, üste doğru egemen duruma geçerler. Mikroskop incelemesinde, breşlerin, ortalama 5 mm capında, köşeli mikritik kireçtaşı, sparitik kireçtaşı, kvarsit ve metakumtaşı parçalarını içerdikleri ve kalsit, kil ve kristal oluşumu gösteren limonitle çimentolandıkları saptanmıştır. Kireçtaşlarında, ikincil kalsit dolu, açık tansiyon çatlakları izlenmektedir.

e) Fosil Topluluğu. Kumlu biyopelmikritler içerisinde *Chapmanina* sp. ile *Radioaria* ve *Ostracoda* fosilleri saptanmıştır.

f) Yaş. Lütesiyen.

g) Ortamsal Yorum. Litoral bir ortamda oluşmışlardır.

Serpantinitler (Ks)

a) Bağılım. Bekirsekisi yöresinde, Şıhlar mahallesi kuzeyinde ve Değirmenderesi mahallesi dolayında, yaklaşık 0.7 km² lik bir alanda yüzeylemektedir.

Mikroskop incelenmelerinde, bunların tamamen serpentinleşmiş peridotit oldukları, fazla miktarda olivin, az piroksen ve birincil mineral olarak kromit ve manyetit kalıntıları ile, örneği kateden gama krizotil damarcıkları içerdikleri ve kataklastik dokulu oldukları saptanmıştır.

Ayrıca şist sel yapıları olup, küçük Permiyen kireçtaşı blokları içermekte ve yan kayaçlarla da mekanik bir dokanak ilişkisi göstermektedir. Yan kayaçlarda bir metamorfizma izi gözlenmemiştir. Bu serpentinitler melanj özellikli olup, bunlar üzerine, Lütesiyen yaşı Şıhlar kireçtaşları uyumsuz-

lukla gelmektedir. Bu veriye dayanarak, serpentinitlerin yerleşim yaşının Lütesiyen öncesi olduğu kesindir.

MİYOSEN STRATİGRAFİSİ

Histostratigrafi

Aslanlı Formasyonu (Ta). Formasyon adı, birimin en iyi temsil edildiği yer olan Aslanlı köyünden alınmış olup, bu yöre, inceleme alanı dışında olmakla beraber, soruna ışık tutan tüm verilerin elde edildiği yerdir. Bu nedenle, bu yörede ayrıntıya girilmiştir.

a) *Dağılım.* Formasyona ait litoloji birimleri, Silifke'nin kuzeydoğusundaki, KB.GD uzanımında Alata çayı vadisinin tabana yakın yamaçlarında ve Aslanlı köyü çevresinde, ayrıca da, buraya yakın dere vadilerinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Aslanlı Formasyonu'nun alt sınırı, incelemiş olduğu Alata çayı vadisi içerisinde Mesozoyik yaşı, olivinli piroksenli albitleşmiş diyabaz, gabro, serpentinleşmiş ultrabazik kayaç (olasılı dunit) ve radyolaritten oluşan ofiyolitli karmaşık ile açılı uyumsuzdur. Formasyonun üst sınırı, Miyosen'e ait serilerin daha üst düzeyleri ile uyumludur ve bir makrofosilli zon ile kesilmektedir.

c) *Kalınlık.* Bu formasyonun kalınlığı, kesit ölçülen yerde 150 m olarak saptanmıştır.

d) *Litoloji.* Formasyon, bölgede yayılmakta olan Miyosen serilerinin transgresif taban çakıltaşlarını oluşturmaktadır. Bu formasyona ait bazı örneklerin alttan üste doğru tanımları verilmiştir.

Örnek: Taban çakıltaşlarının ilk tabakası olan 40 m kalınlığında polijenik bir çakıltaşı olup, radyolarit, diyabaz ve serpentinit çakıllarını içermektedir. Gevşek bağlantılı olan çakılların boyları 0.5-20 sm arasında değişmektedir. Çimento-ları limonit ve kalsitten oluşmaktadır. Çakıltaşı, yukarı doğru geçişte tane boyları küçülecek şekilde derecelenmeler göstermektedir.

Örnek: Kumlu çakıltaşı. Bileşenleri, kuvars, radyolarit, diyabaz, serpentinit ve kireçtaşçı çakıllarıdır. Gevşek bağlantılıdır. Çimentoları silt ve kilden oluşmuştur, örnekte kil ve silt boyundaki malzeme %39 dolayındadır ve tanelerin boyları 0.3-5 sm arasında değişmektedir.

e) *Fosil Topluluğu.* Formasyonu oluşturan çakıltaşı ve kumtaşlarının kaba tanelerden oluşan alt düzeylerinde fosil bulunamamıştır. Daha üst kısımlardaki çakılık kumtaşları ve kum taşlarının içinde şu fosiller bulunmuştur:

Planktonik Foraminifera'la,r: *Globigerinoides bisphaericus* Tood, *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globorotalia obesa* Bolli, *Globigerina* sp.

Bentonik Foraminifera'lar: *Neocalveolina melo* (Fichtel & Moll), *Ammonia beccarii* (Linne), *Elphidium crisi*

(Linne), *Nonion boueanum* d'Orbigny, *Cibicides floridanus* (Cushman), *Amphistegina lessonii* d'Orbigny, *Heterostegina* sp., *Operculina* sp., *Textularia* sp., *Quinqueloculina* sp., *Triloculina* sp.

Bunlardan başka Gökçen tarafından tanımlanmış olan şu *Ostracoda*'lar bulunmaktadır: *Mutilus albicans* Ruggieri, *Oylheretta cf. semiornata* (Egger), *Leguminocythereis* sp., *Eucytherura* sp., *Keijella* sp.

f) *Yaş.* Formasyonun yaşı *Globigerinoides bisphaericus*'a göre Üst Burdigaliyen olarak verilmiştir.

g) *Deneştirme.* Bu formasyon, Mut kuzeyindeki Zeytinçiftliği yöresinde yüzeyleyen çakıltaşı ve kumtaşları ile karşılaşır. Formasyonun üst kısımları da, Mut Formasyonu'nun alt düzeyleri ile deneştirilebilir.

h) *Ortamsal Yorum.* Çakıltaşları çok sık bir çökelme ortamı yansımaktadır. Formasyonun daha üst düzeylerini oluşturan kumtaşlarının içinde bulunan fosiller, aynı zaman düzlemi içinde, daha derin yerlerden taşınmıştır. Bu kumtaşları da, litoral bir ortamda oluşmuştur.

Mut Formasyonu (Tm). Formasyon adı, Mut ilçesinden alınmıştır. Stratigrafi kesitin yeri, inceleme alanı dışında kalmaktadır.

a) *Dağılım.* Kargıcak kuzeyden Mut güneyine degen, kuzeybatı-güneydoğu uzanımı Mut ovasında, Göksu ırmağının her iki tarafında dağılım göstermektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır, Aslanlı Formasyonu'nun alt düzeylerindeki çakıltaşları ve bunun eşdegeri olan Zeytinçiftliği yöresindeki çakıltaşları ile yanal geçişlidir. Üst sınır, kesit yapılan yerde, yerel az kalın bir çakıltaşı ile belirlenmektedir. Bu formasyon da, Miyosen'in daha üst düzeyleri ile uyumludur.

c) *Kalınlık.* Kesit ölçülen yerde 125 m olarak saptanmıştır.

d) *Litoloji.* Formasyon çoklukla marnlardan oluşmuştur. Bu marnlar arasında, yer yer ince kireçtaşçı tabakaları bulunmaktadır. Formasyonun üst kısmı da, tane boyları yukarı doğru büyüyen polijenik bir çakıltaşı ile kapanmaktadır. Örneklerin bazlarının tanımları şöyledir:

Örnek: Göz tanımında, gri renkli mardır, içlerinde %45 karbonat, %53 kil, %2 silt saptanmıştır. Silt boyundaki malzeme, küçük kuvarslardan oluşmaktadır, örnekte kil minerali olarak montmorillonit ve illit bulunmaktadır.

örnek: Bu örnek, kireçtaşçı tabakalarından alınmıştır, ince kesitlerde, alg kumlu biyosparit olarak tanımlanmıştır. Alg kırıntılarının boyları, ortalama 0.15 mm kadardır.

Örnek: Formasyonun üst kısmında bulunan, 10 m kalınlığı olan çakıltaşlarından alınmıştır. Bileşenlerin boyları, alttan üste doğru büyümektedir. Bunlar, Miyosen kireçtaşçı, kuvars, radyolarit ve serpentinit çakıllarıdır. Bileşenler ıslığundur ve iyi boyanmıştır. Çakıltaşının matriks kısmı da, kuvars, radyolarit, boynuztaşçı parçalan ve serpentinit parçalarından oluşmaktadır. Çimento kireçtaşıdır.

e) *Fosil Topluluğu.* Manlarda şu fosillerin varlığı saptanmıştır:

Planktonik *Foraminifera'lar*: *Globigerinoides bisphaericus* Todd, *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globigerinoides immaturus* Leroy, *Globigerinoides sacculiferus* (Brady), *Globigerinoides primordius* Blow ve Banner, *Globigerinoides transitorius* Blow, *Porticulasphaera transitoria* (Blow), *Globorotalia obesa* Bolli.

Bentonik *Foraminifera'lar*: *Siphonina iubulosa* Cushman, *Robulus calcar* (Linne), *Cibicides dutemplei* (d'Orbigny), *Bolivina cf. punctata* d'Orbigny, *Bulimina ovata* d'Orbigny, *Nonion* sp., *Uvigerina*, sp., *Quinqueloculina* sp., *Gaudryina* sp., *Nodosaria* sp., *Dentalina* sp., *Marginulina* sp., *Spiroplectammina* sp., *Tectularia* sp.

Üstteki çakıltalar içinde ise: *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globorotalia obesa* Bolli, *Orbulina universa* d'Orbigny fosilleri bulunmuştur.

f) *Yaş.* Yukarıdaki fosillere göre formasyonun yaşı, Üst Burdigaliyen'dir.

g) *Deneştirme:* Bu formasyon, Aslanlı Formasyon'un üst, Silifke Formasyonunun'da alt düzeyleri ile karşılaşabilir.

h) *Ortamsal Yorum.* Formasyonun marnlardan oluşan alt düzeyleri derin denizde oluşmuştur. Kesitin alt kısımlarından alman örneklerde bol olarak görülen planktonik foraminiferler, üste doğru yerlerini çokça bentoniklere bırakmaktadır ki, bu da, Üst Burdigaliyen'de, yörede, yavaş bir sığlaşmanın meydana geldiğini göstermektedir. Çakıltası düzeyinde tane büyülüğünün yukarı doğru artması, bu sığlaşmayı kanıtlamaktadır. Çakıltısının matriksinde görülen ve Alt Helvesiyen'e yorduğumuz mikrofauna da, bu sırada yılanan marnlı bir düzeyden aktarılmış olabilir.

Silifke Formasyonu (Ts). Formasyon adı, Silifke ilçesinden almıştır. Bu formasyon, inceleme alanımız içerisinde kalmakta olup, dört ümeye soyutlanmıştır.

1 — Bozlağan Üyesi (Tsb).

a) *Dağılım.* Silifke güneyinde,, Bozlağan mahallesi çevresinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır, Üst Jura yaşı Taşcu Formasyonu ile açılı uyumsuzdur. Üst sınır ise, Silifke Formasyonu'nun Medetsiz üyesi ile tedrici geçişlidir.

c) *Kalınlık.* 40 m dir.

d) *Litoloji.* Egemen olarak killi kumlu kireçtaşlarından ve yer yer de marnlardan oluşmaktadır. Killi kumlu kireçtaşlarında, kuvars, diyopsit, titanit ile kil minerali olarak, montmorillonit, kaolinit ve illit saptanmıştır.

e) *Fosil Topluluğu.* Killi kireçtaşı ve marnlarda şu fosillerin varlığı saptanmıştır:

Planktonik *Foraminifera'lar*:

Globigerinoides bisphaericus Todd, *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globigerinoides subquadratus* Brönni-

mann, *Globigerinoides ruber* d'Orbigny, *Globigerina praebulloides* Blow, *Globorotalia obesa* Bolli, *Globoquadrina dehiscens dehiscens* (Chap., Parr ve Coll.), *Sphaeroidina bulloides* d'Orbigny, *Orbulina bilobata* d'Orbigny, *Orbulina suturalis* Brönnemann.

Bentonik *Foraminifera'lar*:

Ammonia beccariei (Linne), *Robulus orbicularis* (d'Orbigny), *Robulus cultratus* Montfort, *Cibicides dutemplei* (d'Orbigny), *Marginulina murex* (Batsch), *Uvigerina schwageri* Brady, *Gyroidina soldanii* (d'Orbigny), *Nonion pompilionides* (Fichtel ve Moll), *Elphidium* sp., *Bulimina* sp., *Bolivina* sp.

Bunlardan başka Osfracoda'lardan Gökçen tarafından *Henryhowella asperrima asperrima* (Reuss) bulunmuştur.

f) *Yaş.* Yukarıdaki fosil içeriğine göre yaş Üst Burdigaliyen olarak saptanmıştır.

g) *Ortamsal Yorum.* Fosil içeriği ve litoloji özellikleri, çökelme ortamının neritik olduğunu belgelemektedir.

2 — Medetsiz Üyesi ,(Tsm).

a) *Dağılım,* Erenler tepe, Silifke kalesi etekleri ve Medetsiz yörelerinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır Medetsiz üyesi ile, üst sınır ise Çamdüzü Üyesi ile tedrici geçişlidir.

c) *Kalınlık.* Yaklaşık 80 m dir.

d) *Litoloji.* Egemen olarak killi kireçtaşı ve manr ardalanmasından oluşmuştur.

e) *Fosil Topluluğu.* Üyenin fosil içeriği, yaklaşık, Bozlağan Üyesi'nde olduğu gibidir. Üyenin ortalarma doğru, *Orbulina universa* d'Orbigny ortaya çıkmaktadır.

f) *Yaş.* Bu üyenin alt düzeyleri Üst Burdigaliyen, üst düzeyleri ise, Alt Helvesiyen yaşıdadır.

g) *Ortamsal Yorum.* Bu üye de, neritik ortamda oluşmuştur.

3 — Çamdüzü Üyesi (Tsç).

a) *Dağılım.* Çamdüzü, Küçükazı tepe, İki tepe, Demircili köyü ve Bayındır köyü çevrelerinde dağılım göstermektedir.

b) *Alt ve üst Sınırlar.* Alt sınır Medetsiz Üyesi, üst sınır ise, imamlı Üyesi ile tedrici geçişlidir. Bu üye, ayrıca, Topaktaş, Şahinkayası, Eyceli mahallesi, Kalabak tepe, Zeytinligedik sırtı yörelerinde Devoniyen, Taşeni yöresinde Orta Permiyen, Şıhlar mahallesi Dütesiyen yaşılı oluşuklarla açılı uyumsuzdur.

c) *Kalınlık.* 275 m dir.

d) *Litoloji.* Alt düzeylerde killi kumlu kireçtaşı, killi kireçtaşı ve resif kireçtaşlarıyla, üst düzeylerde ise, killi kireçtaşı, marn ardalanması ile temsil edilmektedir.

'e) *Fosil Topluluğu.* Üst Düzeyleri oluşturan killi kireçtaşı, marn ardalanmalarından alman örneklerde şu fosiller bulunmuştur:

Planktonik *Foraminifera'lax*: *Globigerina* cf. *nepenthes* Todd, *Globigerina praebulloides* Blow, *Globigerinoides bisphaerius* Todd, *Globigerinoides immaturus* Leroy, *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globorotalia obesa* Bolli, *Globorotalia praemenardii* (Cushman ve Ellisor), *Orbulina universa* d'Orbigny, *Sphaeroidina bulloides* d'Orbigny.

Bentonik *Foraminifera'l&r*: *Siphonina tubulosa* Cushman, *Blphidium crispum* (Linne), *Bobulus cidratus* Montfort, *Gyroidina soldanii* (d'Orbigny), *Cibicides dutemplei* (d'Orbigny), *Uvigerina longstriata* Percony, *Marginulina hirsuta* d'Orbigny, *Bolivina* sp., *Amphistegina* sp.

f) *Yaş.* Yukarıdaki fosil içeriğine göre üyenin yaşı, Helvesiyen olarak saptanmıştır.

g) *Ortamsal Yorum.* Alt düzeyler neritik bir çökelme ortamında oluşmuştur, üst düzeylere doğru, deniz derinliğinin biraz arttığı anlaşılmaktadır.

Jf — İmamlı Üyesi (Ts).

a) *Dağılım*, imamlı, Bayındır ve Seyranlık köyleri çevresinde ve inceleme alanının kuzeyinde yüzeylemektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Alt sınır Çamdüzü Üyesi ile, üst sınır ise Miyosen'e ait daha üst düzeylerle tedrici geçişlidir.

c) *Kalınlık.* Bu üyenin inceleme alammızdaki kalınlığı 500 m ye ulaşmaktadır.

d) *Litoloji.* Biyomikrit, biyosparit, alg kumlu biyosparit mikrofasiyelerinde gelişmiş olan, resif Mreçtaglarından oluşmaktadır.

e) *Fosil Topluluğu.* Bu kireçtaşlarından alınan örneklerin ince kesitlerinde, foraminiferlerden *Globigerinoides* sp., *Orbulina* sp., *Cibicides* sp., *Amphistegina* sp., gibi fosillerle, alglerden *Lithothamnium* sp., *Lithophyllum* sp., başkaca da lamellibranchia, echinoidea kabuk kesilerinin varlığı saptanmıştır.

f) *Yaş.* Fosil içeriği ve alttaki üyelerle olan ilişki, yaşın Helvesiyen olduğunu kanıtlamaktadır.

g) *Ortamsal Yorum.* Bu kireçtaşları neritik bir çökelme ortamında oluşmuşlardır.

Buraya kadar anlatılan formasyonlardan sonra, Miyosen serileri düşey doğrultuda, bölgede birbirlerine yan geçişler yapan killi kireçtaşları, marn ve kireçtaşları ile devam ederler. Bu serilerin en üst düzeyleri, Sarıaydın resif kireçtaşları olarak adlandırılmıştır. Sarıaydın kireçtaşları ile daha alta yer alan Silifke Formasyonu arasında kalan kısmın özellikle, örnekleri ile şöyle açıklanabilir. Bu örnekler Mut doğusunda, Güngörmez yöresinde ölçülmüş stratigrafi kesitine aittir.

Örnek: Marnlardan alınan bu örnekte, kil minerali olarak montmorillonit, illit, ayrıca da kuvars v@ dolomit saptanmıştır. İçlerinde şu fosiller bulunmaktadır:

Planktonik *Foraminifera'\ax*: *Globigerina nepenthes* Todd, *Globigerinoides bisphaericus* Todd, *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globigerinoides quadrilobatus* Blow ve Banner, *Globorotalia mayeri* Cushman ve Ellisor, *Globorotalia praemenardii* (Cushman ve Ellisor), *Orbulina universa* d'Orbigny.

Bentonik *Foraminifera'\&r*: *Spiroplectammina carinata* (d'Orbigny), *Marginulina murex* (Batsch), *Cibicides dutemplei* (d'Orbigny), *Gyroidina soldanii* (d'Orbigny), *Robulus vortex* (Fichtel ve Moll), *Nonion pompilioides* (Fichtel ve Moll), *Bolivina* sp., *Bulimina* sp., *Nodosaria* sp., *Dentalina* sp.

Örnek: Beyaz killi kireçtaşı, ince kesitlerinde, kötü yılanmış biyosparit olarak gözlenmiştir, içlerinde şu fosiller vardır: *Neocalveolina pygmaea* Reichel, *Nummuliculina* sp., *Rhypidionina* sp.

Bunlardan başka mercan, echinoidea, lamellibranchia, annelid tüp kesileri il@ alglerden *Lithophyllum* sp. bulunmaktadır. Bu marnların ve çoğunluğu biyohermal ve biyostromal kökenli kireçtaşlarının yaşı Helvesiyen'dir.

Sarıaydın resif kireçtaşı (Ts^). Birimin adı ölçülü kesitin yapılmış olduğu Sarıaydın köyünden alınmış olup, bu yöre de, inceleme alanı dışında kalmaktadır.

a) *Dağılım.* Bu resif kir&çtaşları, inceleme alanı kuzeyinde geniş yüzlekler vermektedir.

b) *Alt ve Üst Sınırlar.* Birimin alt sınırı belirgin değildir, üstü kilitşaları ile kesilmektedir.

c) *Kalınlık.* Kesit ölçülen yerde 270 m yi bulmaktadır.

d) *Litoloji.* Birimin mikrofasiyesi, kumlu biyomikrit, kötü yılanmış biyosparit, kireçli kilit taşı, biyosparit, alg kumlu biyosparit şeklinde değişmektedir.

e) *Fosil Topluluğu.* Değişik mikrofasiyelerde şu fosilleri içerir:

Planktonik *Foraminifera'lax*: *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss), *Globorotalia mayeri* Cushman ve Ellisor, *Orbulina universa* d'Orbigny, *Globigerina* sp., *Globorotalia* sp.

Bentonik *Foraminifera'l&r*: *Uvigerina longstriata* Percony, *Ammonia beccarii* (Linne), *Sphaerogypsina* sp., *Bobulus* sp., *Cibicides* sp., *Bolivina* sp., *Amphistegina* sp.

Bunlardan başka, alglerden de *Lithothamnium* sp., *Lithophyllum* sp. bulunmaktadır.

f) *Yaş.* Bu kireçtaşları Helvesiyen-Tortoniyen (?) olarak yaşılandırılmıştır.

g) *Deneştirme.* Birim, Karaman Miyosen havzasının üst düzeylerini oluşturan ve Nieoff (1960) taraf nidan "Mağara kalkerleri" olarak tanımlanan kireçtaş'ı ile deneştirilebilir.

h) *Ortamsal Yorum.* Formasyonun litoloji özellikleri, fosil topluluğu ve bol bulunan algler, çökelme ortamının sublitoral olduğunu kanıtlamaktadır.

Biyostratigrafi

Bu bölümde, inceleme alanında bulunan Miyosen serilerinde saptanan biyozonlar ve bu biyozoların yakın ülkeler ile ilgileri konu edilecektir. Genel dikme kesitte (şekil 4) görüldüğü gibi, Aslanlı Formasyonu adı verilen ve kaba klastiklerden oluşan kısım, Miyosen serilerinin tabanını oluşturmaktadır. Bu formasyonun üst düzeylerine doğru, planktonik foraminiferlerden *Globigerinoides trilobus trilobus* (Reuss) ve *Globigerinoides bisphaericus* Todd ortaya çıkmaktadır. Akdeniz bölgesinde çalışmış olan bir çok yazar ve bu arada Suriye Miyosen'inde çalışmış olan Krasheninnikov (1968), *G. bisphaericus*'nn, Burdigaliyen'in üst düzeylerinde ortaya çıktığını belirtmektedir. İnceleme alanında Üst Burdigaliyen'in alt düzeyleri için *G. trilobus/G. bisphaericus* biyozonu yapılmıştır (şekil 2.) Akitaniyen ve Burdigaliyen'in Fransa'daki stratotipleri içerisinde görülen *Miogypsina* türleri ve planktonik foraminiferler, Aslanlı Formasyonu içinde görülmemektedir. Buna göre sahamızda miyosen transgresyonu Üst Burdigaliyen'de başlamış olmalıdır. Bazı italyan yazarlar *G. bisphaericus*'nn, Langiyen katının alt sınırını belirlediğini söylemektedirler ki, çalışmamızda bu kat adı kullanılmamıştır. Blow (1969), bu zonun özgün özelliklerinden birinin *Orbulina suturalis*'nun bulunmaması olduğunu belirtmektedir, inceleme alanında, daha üstte *Globoquadrina dehiscens/Orbulina suturalis*'ten oluşan biyozon yer almaktır. Bazı yazarlar *G. bisphaericus*'vm, *Orbulina* türlerinin başladığı yerde sona erdiklerini belirtmekteseler de, inceleme alanında varlığını korumaktadır. Krasheninnikov (1968), Helvesiyen'de bu fosili konu etmektedir. Bundan sonra sıra *Orbulina suturalis*'ten oluşan biyozona gelmektedir. Alt Miyosen'in en üst düzeylerini kapsayan bu zon, Cita ve Borsetti (1968)'nin *Orbulina suturalis* zonuna eşdeğer olabilir. Bundan sonra, geniş anlamlı olarak *Orbulina universa* biyozonu tüm istifi katetmektedir. Bu geniş anlamlı biyozonun alt düzeylerinde, *Globorotalia mayeri/Globigerinoides bisphaericus* zonu yer almaktadır. Bu zon, Cita ve Premoli (1968)'nin, kısmen *Globorotalia mayeri*, kısmen de, *Globorotalia may eri/Globorotalia praeme-*

nardii zonlarına karşılık olmaktadır. Bu zon, aynı zamanda, Cita ve Blow (1969)'un, İtalya'da tipini tanımladıkları Serravalien katı ile deneştirilebilir. Çalışmamızda, kat adı olarak Helvesiyen'i kullanmak yeğlenmiştir. Krasheninnikov (1968), *G. mayeri* tipini Suriye'de, Tortoniyen katı içinde konu etmektedir. Yazara göre, Helvesiyen katının stratotipinin sınırları kesin olarak bilinmemekte, bunun Burdigaliyen'le Tortoniyen arasında bulunması gerektiği belirtilmektedir, inceleme alanında da, Helvesiyen katını Tortoniyen'den ayırmak güçtür. Bundan sonraki biyozon *Globorotalia mayeri*'den oluşmaktadır. Creseenti (1966)'nin, kısmen *Orbulina universa* ile *Globorotalia menardii* zonları ile deneştrilebilen bu zon da, inceleme alanında, Helvesiyen-Tortoniyen (?)'e ait düzeyleri kapsamaktadır. Sahada Messiniyen çağını belgeleyecek bir oluşuga rastlanmamıştır. Öztümer, bu çağ oluşuklarım, Adana dolayında, *Globorotalia dutertrei/Globorotalia humerosa* biyozonu ile saptamıştır (in Bizon, Bizon, Feinberg ve Öztümer, 1974),

SONUÇLAR

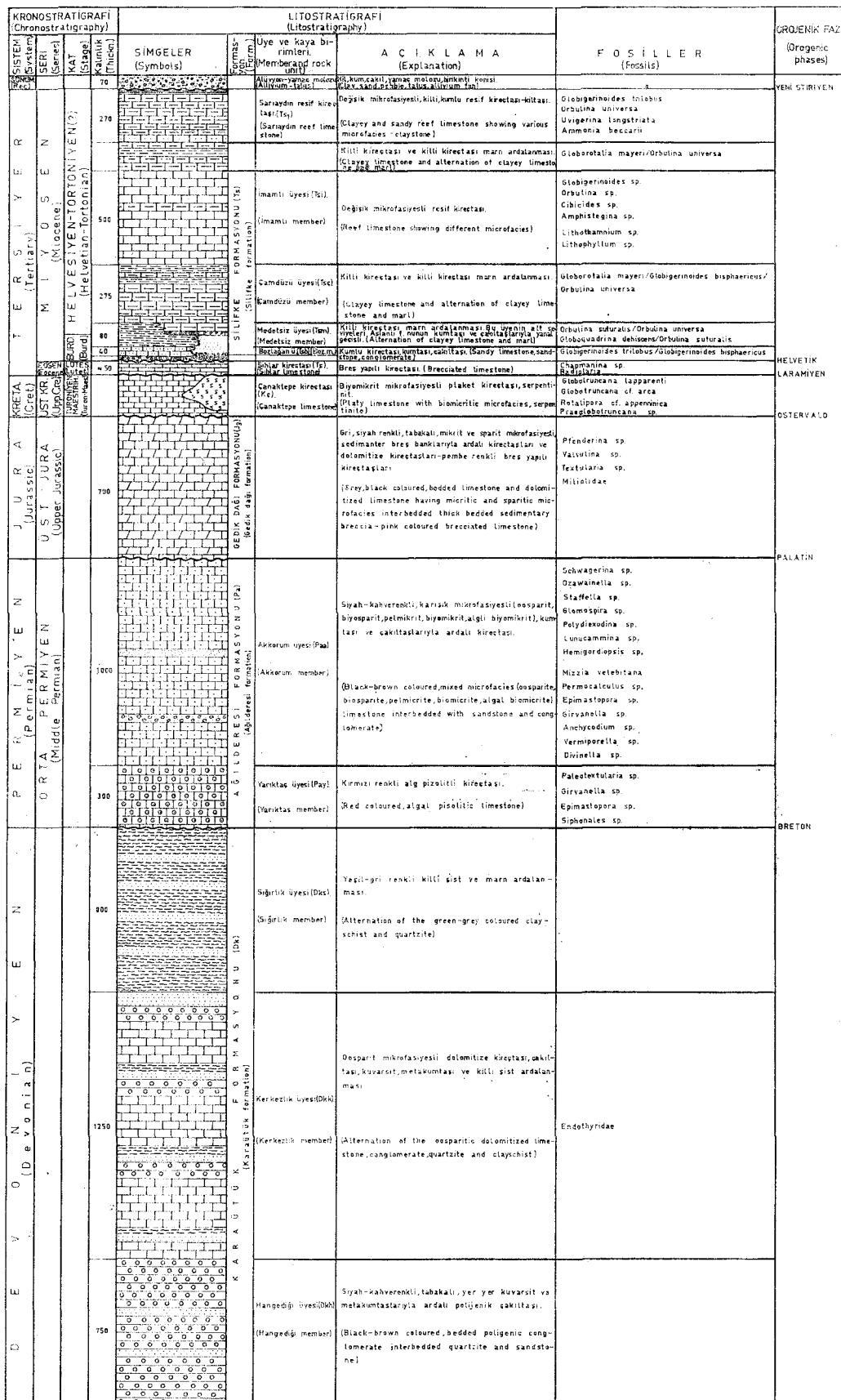
Bu çalışmada kısaca aşağıdaki sonuçlara ulaşılmıştır:

- 1 — İnceleme alanının, temel kaya birimleri,
- 2 — Miyosen transgresyonunun Üst Burdigaliyen'de başladığı, Orta Miyosen'de daha kuzeye ilerleyen denizin, Üst Burdiga'yen'de giremediği yerleri de kapladı,
- 3 — Üst Burdigaliyen için üç, Helvesiyen-Tortoniyen (?) için de İki biyozonun varlığı, saptanmıştır.

KATKI BELİRTME

Bu çalışma sırasında fikirlerinden yararlandığım Sayın Doç. Dr. Suat Erk'e, Sayın Prof. Dr. Melih Tokay'a, Sayın Dr. Lütfiye Erentöz'e ve yardımcılarını gördüğüm Sayın Dr. Gültekin Elgin'e, Sayın Dr. Nuran Gökçen'e, çalışmayı destekleyen M.T.A. Enstitüsü Genel Direktörü Sayın Doç. Dr. Saçrettin Alpan'a teşekkürlerimi sunarım..

Tayima verildiği tarih: Mart, 1976



Şekil 4: Silifke yöresinin genelleştirilmiş dikme kesiti.
 Figure 4: Generalized columnar section of the Silifke region.

Şekil 2: Kiyozonların denéstirilmesi.
 Figure 2: Comparison table of the biozones.

DEĞİNİLEN BELGELER

- Akarsu, I., 1960, Mut bölgесinin jeolojisi: M.T.A. Enst. Derg. No. 54, s. 36-45.

Blow, W.H., 1969, Late middle Eocene to Recent planktonic foraminiferal biostratigraphy: Proc. of the first international conf. on plank, microfossils. Geneva, s. 199-421.

Blumenthal, M.M., 1956, Karaman-Konya havzası güneybatısında Taurus Kenar silsileleri ve giz-radyolarit formasyonu stratigrafı meşesi: M.T.A. Enst. Derg. No. 48 s. 1-36, Ankara.

Bizon, G. Bizon, J.J., Feinberg, H. ve öztümer, E., 1974, Antalya, Mut ve Adana havzaları Tersiyer biyostratigrafisi ve mikropaleontoloji yenilikleri: Tür. 2. Pet. Kong. Teb. s. 217-228, Ankara.

Cati, F. ve Borsetti, A.M., 1968, Biostratigrafia del Miocene in facies Romaglona (Formazione Marnoso-Arenacea): Committee on Medi-

terranean Neogene Stratigraphy Proceedings: Gior. Geol. s. 401-410, Bologna.

Cita, M.B. ve Blow, W. H., 1969, The biostratigraphy of the Langhian, Serravallian and Tortonian stages in the type-sections in Italy; Riv. Ital. Paleont. V. 75 No. 3 s. 549-603 Milano.

Cita, M.B. ve Premoli s. I., 1968, Evolution of the planktonic foraminiferal, etc.: Gior. Geol. (2), XXXV, fasc. III s. 1-28, Bologna.

Crescenti, T.J., 1966, Sulla biostratigrafia del Miocene effiorante al confine marciano-abruzzese: Geol. Rom. 5, s. 1-54. Roma.
 Koeyigit, A., 1975, Karaman-Ermenek (Konya) bölgesinde ofiyolitli melanj ve diğer oluşuklar: Tez. A.Ü.F.F. Jeol-Strat. Kurs., Türk. Jeol. Kur. Bül. 19, 102-116.

Kraseninnikov, V.A., 1968, Correlation of the Miocene deposits of the Miocene deposits of the eastern, etc.: Gior. Geol. (2) XXXV, fasc. III, s. 167-178. Bologna.

Nieoff, W., 1960, Mut 126/1 numarali harita paftasının revizyon nticeleri hakkında rapor: M.T.A. Derleme Rap. No. 3390.