

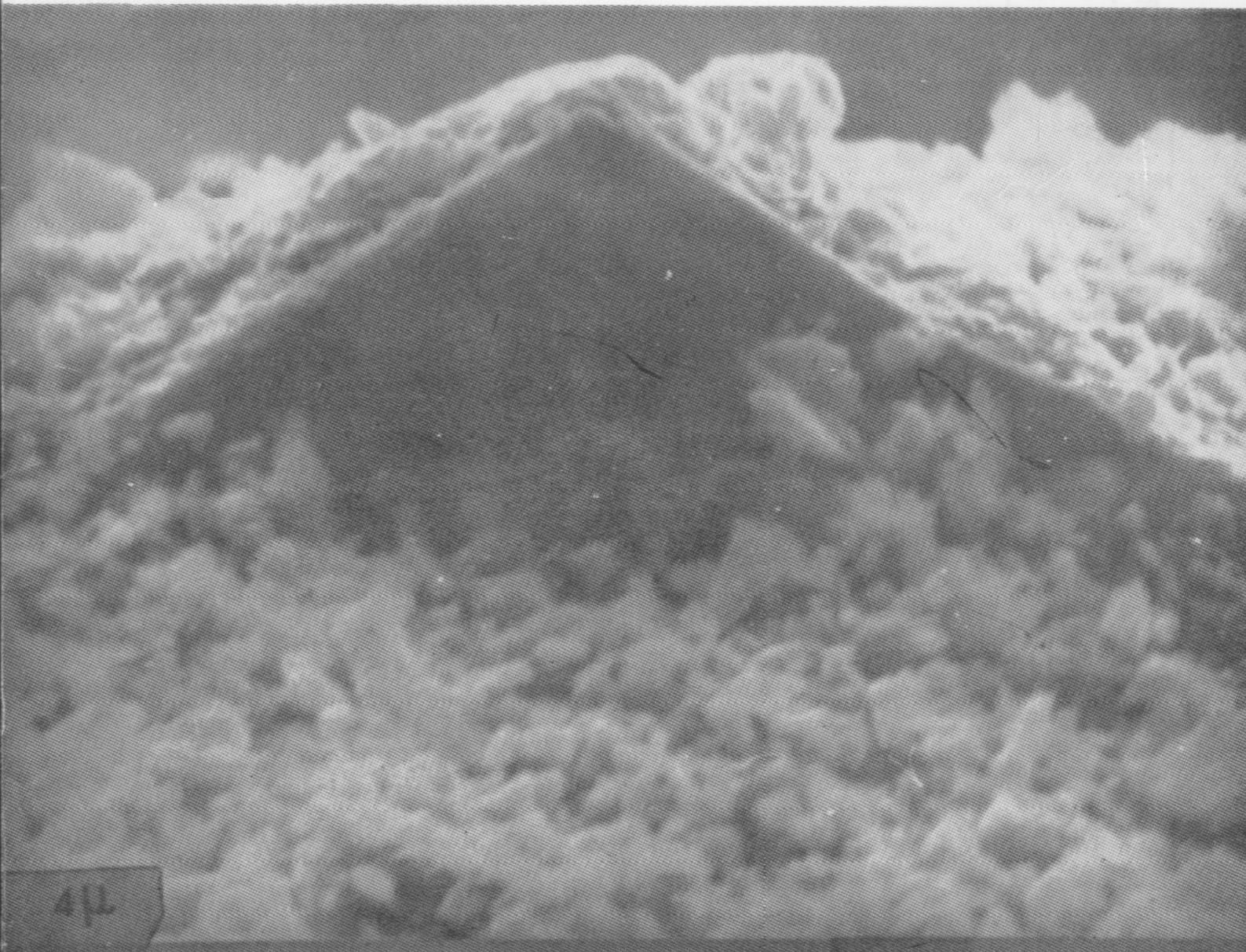
JEOLOJİ MÜHENDİSLİĞİ



tmmob jeoloji mühendisleri odası yayın organı

25

EKİM 1985



Besni Formasyonu'nun Alidamı (Kahta-Adiyaman) Kuzeybatısındaki Stratigrafik Gelişimi İle İlgili Yeni Gözlemler

New observations on the stratigraphical development of Besni Formation to the northwest of Alidamı (Kahta-Adiyaman)

ENGİN MERİC
FAZIL Y. OKTAY
SACIT ÖZER

İ.T.Ü., Maden Fak. Jeoloji Bölümü, İstanbul.
İ.T.Ü., Maden Fak. Jeoloji Bölümü, İstanbul.
D.E.Ü., Müh. Fak., Jeoloji Bölümü, İzmir.

ÖZ : Güneydoğu Anadolu'nun transgresif gelişmiş, Üst Kretase Eosen yaşı tortul istifi içinde özgün bir litostatigrafik birim olan Besni Formasyonu, günümüze degen yapılan çalışmalarla, alttaki Antak ve üstteki Germav Formasyonlarıyla uyumlu gelişmiş resifal bir kireçtaşı olarak tanımlanmıştır. Yine önceki araştırmalarda Antak ve Besni Formasyonlarının birbirlerini griftlik göstermeden izlediklerine ve tortul istifin alt kesimini oluşturan Antak-Besni ve Germav Formasyonlarının, yörede daima aynı stratigrafik dizilim içinde olduklarına degenilmiştir. Alidamı (Kahta-Adiyaman) kuzeybatısında ise, şimdije kadar bilineninden farklı olarak, Antak ve Besni Formasyonlarının girift şekilde gelişikleri ve yeryer, Antak Formasyonunun arada Besni Formasyonu olmaksızın Germav Formasyonu tarafından uyumlu olarak izlendiği gözlenmektedir.

ABSTRACT : Until now, in previous studies, Besni Formation, which constitutes a characteristic lithostatigraphical unit of the Upper Creaceous-Eosen aged sedimentary sequence of Southeast Anatolia, has been described as a reefal limestone concordantly developed with Antak and Germav formations. It has been again, said that, the Antak and Germav formations follow each-other without interfingering and Antak, Besni and Germav formations which constitute the lower part of the sedimentary sequence are always seen in the same stratigraphical order in the area. To the Northwest Alidamı (Kahta-Adiyaman) however, it is observed that Antak and Besni formations exhibite an interfingering stratigraphical development and, place, Antak Formation is concordantly overlain by the Germav Formation as different from the sofar known.

GİRİŞ

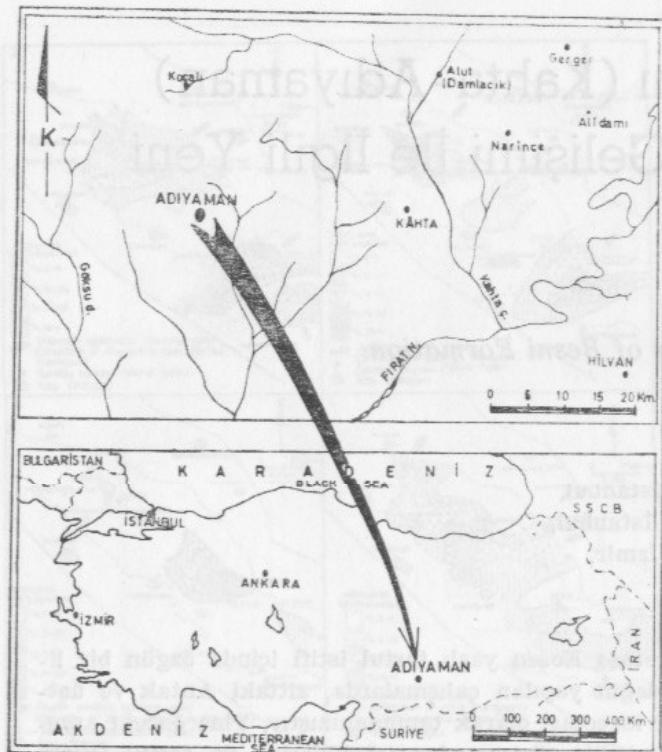
İlk kze 1958 de Amaseas Petrol Şirketi tarafından ayrıltılan ve adlanan Besni Formasyonu Adiyaman il sınırları içinde geniş bir yayılım gösterir. Tip kesiti yazarlarca da gözlendiği gibi Gölbaşı-Adiyaman yolunun 26 nci km.inde ve Terbüzek (Çürükkaya) köyü kuzeyindedir (Tuna, 1973). Tip mevkide birim Antak (Terbüzek) Formasyonu üzerinde uyumlu, 2,5 m. kalınlıkta, kirli beyaz renkli, belirsiz tabakalı, alt kesimi yoğun, üste doğru boyutça küçülen ve seyrekleşen çakıllı-kumlu bir karbonat çökeli ile başlamaktadır. Üst kesimde ise 32 m. kalınlıkta, *Loftusia*, *Orbitoides*, *Omphalocyclus* gibi bol irdi foraminiferli, ekinidli ve kalın tabakalı biyostromal nitelikli bir kireçtaşı şeklinde dir.

Formasyon, coğrafik olarak, tip mevkideki stratigrafisinden oldukça önemli farklılıklar gösterir (Sungurlu, 1974; Yalçın, 1977; Perinçek, 1972). Genelde Üst Maestrihtiyen yaşıdır.

ALIDAMI KUZEYİNDE BESNI FORMASYONUN STRATIGRAFİSİ VE FAUNAL İÇERİĞİ

Besni Formasyonu Alidamı kuzeybatısında (Şekil: 1), giriş bölümünde kısaca verilen stratigrafisinden farklı bir gelişim sunar. Bu yörede Alidamı kuzeybatısındaki Karaçukur Tepenin kuzey yamacında yazarlarca ölçülen kesitte (Şekil: 2) stratigrafik olarak Kastel Formasyonu üzerinde uyumsuz Antak (Terbüzek) Formasyonunun kırmızı renkli konglomera-kumtaşları içinde tümü ile rudistlerden ve irdi foraminiferlerden oluşmuş, çatallanıp iki veya üçe ayırlabilen ve kalınlıkları 0,5-4 m. arasında değişen mercekler şeklinde başlar.

Litolojik olarak beyazimsı-çakıl beyaz renkli, tabakanmasız ve 4 m kalınlıkta biyoklastik-litoklastik istiftası (Dunham, 1962; Embry ve Klovan, 1971) bileşimli birinci kireçtaşı merceği içinde (örnek no: Ad-1 *Vautrinia Syriae* VAUTRIN, *Vaccinites braciensis* SLADIC-TRIFUNOVICH, *Vaccinites*



Şekil 1 : Yer bulduru haritası.

Figure 1 : Location map.

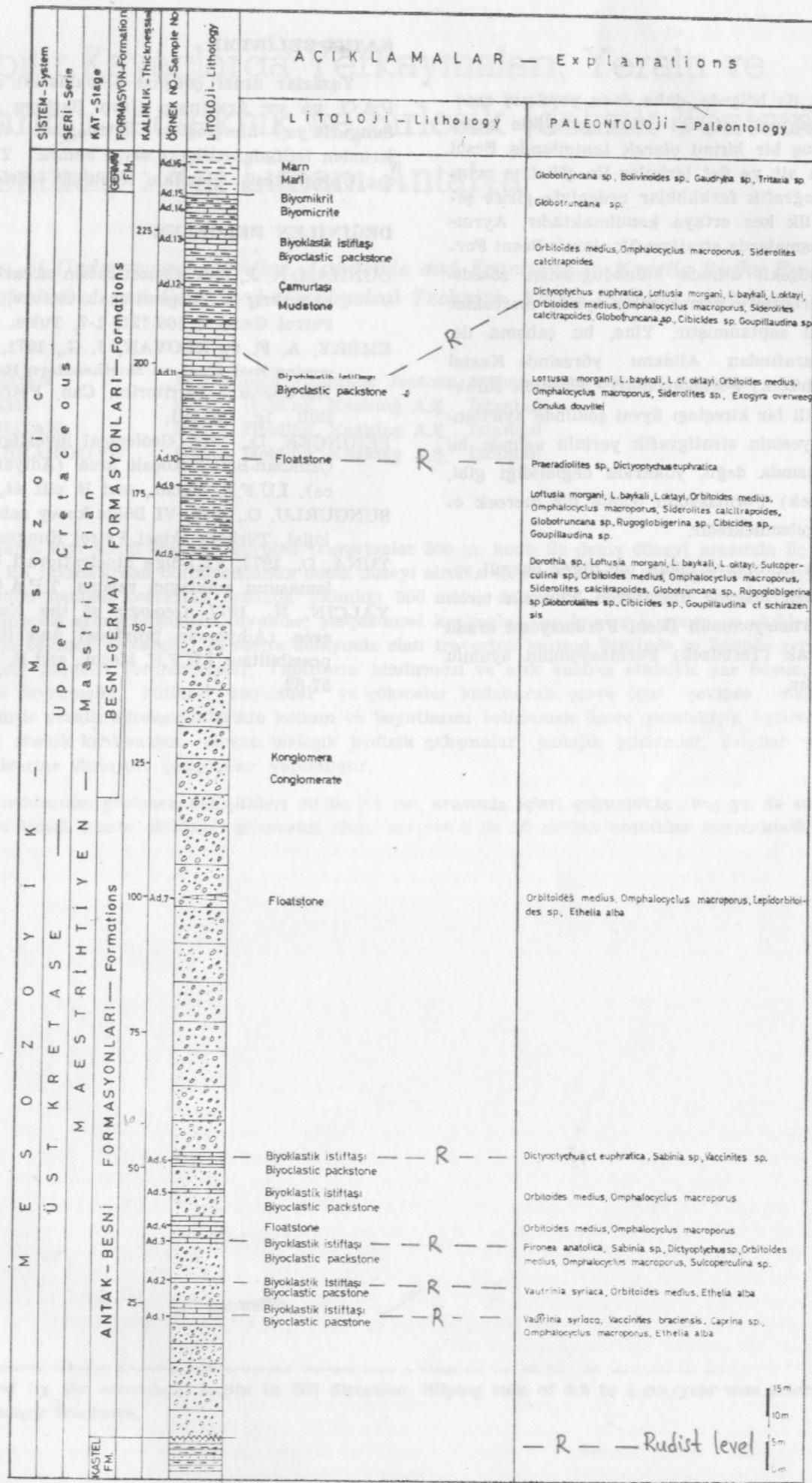
sp., *Caprina* sp. ve *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), arenase kavaklı foraminiferler, kırmızı alglerden *Ethelia alba* (PFENDER), diğer algler, bryozoerler, mercan kesitleri, gastropod kavaklı kesitleri ve rudist kavaklı parçaları; 0,5 m. kalınlıktaki ikinci biyoklastik istiftası içinde (örnek no: Ad-2) *Vaurinia syriaca* VAUTRIN ve *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), belirgin olmayan foraminiferler, kırmızı alglerden *Ethilia alba* (PFENDER), cins tayini yapılmayan algler, mercan kesitleri, rudist kavaklı parçaları; 1 m. kalınlıktı ve benzer biyoklastik istiftası şeklindeki üçüncü kireçtaşı merceği içinde (örnek no: Ad-3) *Pironea anatolica* KARACABEY, *Pironea* sp., *Sabinia* sp., *Dictyoptycus* sp. ve *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Sulcoperculina* sp., algler mercan kesitleri, rudist kavaklı parçaları; 3 m. kalınlıktı dördüncü biyoklastik istiftası merceği içinde (örnek no: Ad-4) *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Textulariidae*, algler, bryozoerler, mercan kesitleri, rudist kavaklı parçaları yanında pemikrit intraklastları; 0,5 m. kalınlıktı beşinci biyoklastik istiftası merceği içinde (örnek no: Ad-5) *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK) ve 3 m. kalınlıktı altıncı biyoklastik istiftası merceği içinde de (örnek no: Ad-6) *Dictyoptycus* cf. *euphratica* KARACABEY-ÖZTEMÜR, *Sabinia* sp., *Vaccinites* sp. ile ince kesitlerinde rudist kavaklı parçaları; yaklaşık 0,5 m. kalınlıktı yedinci ve sonuncu biyoklastik istiftası içinde (örnek no: Ad-7) *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Lepidorbitoides* sp., kırmızı alglerden *Ethelia alba* (PFEN-

DER), tayin edilemeyen diğer algler, mercan kesitleri ve rudist kavaklı parçaları ile birlikte radiyolarit ve volkanik kökenli, 5-6 mm. boyutlu terrijen parçalar da bulunmaktadır. Hem bunlar ve hemde biyojenik kirintilar mikrit içinde zayıfça yönlenmiş olarak dağılmışlardır. Bu son kireçtaşının merceği üzerinde kırmızı renkli ve 62 k kalınlıktı Antak (Torbüze) Formasyonunun konglomeralleri izlenir.

Bu konglomeralar üzerinde kahve-bej renkli ve bol *Loftusia*'lı, üstte doğru değişik kalınlıktı kireçtaşları aratabakaları içeren çamurtaşları gözlenir (Germav Formasyonu). Dalga etkinliği sınırı altında, düşük enerjili açık şelf koşullarında çökeldiği düşündürilebilen bu çamurtaşlarının alt kesimlerinde (örnek no: Ad-8) taşındıklarını açıkça belirtir şekilde, kırık ve parçalı *Dorothia* sp., *Loftusia morgani* DOUVILLE, L. baykalı MERİÇ, L. oktayı MERİÇ, *Sulcoperculina* sp., *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Siderolites calcitrapoides* LAMARCK, *Globotruncana* sp., *Rugoglobigerina* sp., *Globorotalites* sp., *Cibicides* sp., *Goupiillaudine* cf. *schirazensis* RAHAGHI, ostrakodlar, *Spondylus* sp. bulunmuştur. Yine, aynı çamurtaşları içinde, fakat daha üst düzeylerde (örnek no: Ad-9) *Loftusia morgani* DOUVILLE, L. baykalı MERİÇ, L. oktayı MERİÇ, *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Siderolites calcitrapoides* LAMARCK, *Globotruncana* sp., *Rugoglobigerina* sp., *Cibicides* sp., *Goupiillaudina* sp., ostrakodlar, *Spondylus* sp. ile *Exogyra* sp. saptanmıştır. Bu fauna çamurtaşlarının daha üst kesiminde de benzer şekilde devam eder (örnek no: Ad-12).

Birim içinde izlenen, önceki araştırmalarda Besni Formasyonu olarak tanımlanmış (Yalçın, 1977) ve olasılıkla daha kuzyede yaygın çökelimini sürdürmekteden Besni Formasyonundan taşınmış malzemenin biyostromlar şeklinde çökelmesi ile oluşmuş floatstone* bileşimli kireçtaşları aratabakalarında *Praeraeradiolites* sp., *Dictyoptycus euphratica* KARACABEY-ÖZTEMÜR ve *Loftusia morgani* DOUVILLE, L. baykalı MERİÇ, L. cf. oktayı MERİÇ, *Orbitoides medius* (d'ARCHIAC), *Omphalocyclus macroporus* (LAMARCK), *Siderolites calcitrapoides* LAMARCK, *Exogyra owerveegi* von BUCH, *Spondylus* sp., *Neithea* (Janira) sp., *Conulus douvillei* COTTEAU ve GAUTHIER gibi zengin bir fauna gözlenmiştir (örnek no: Ad-10, Ad-11, Ad-13). Faunal içerik açısından alt kireçtaşları aratkıları, üsttekilere oranla çok daha zengindir. Daha üstte doğru ise, Germav Formasyonuna ait pelajik kireçtaşları aratabakalarını içeren, karbonatça zengin *Globotruncana* sp., *Bolivinoides* sp., *Gaudryna* sp., *Tritaxia* sp. ve belirgin olmayan pelajik foraminiferli çamurtaşları izlenmektedir (örnek no: Ad-14, Ad-16).

(*) Floatstone: Çamur-kum boyutlu karbonat kirintilardan yapılmış bir matriks içinde, yüzey durumlu ve iki mm. den iri boyutlu, resiften türemiş gerekçin taşlaşmasıyla oluşmuş bir litoloji anlamında kullanılmıştır.



Şekil 2 : Alidami (Kahta-Adiyaman) kuzeyinde Antak (Torbüzek), Besni ve Germav Formasyonları içinde ölçülmüş stratigrafi keneti.

Figure 2 : Stratigraphical section measured in Antak (Torbüzek), Besni and Germav formations to the North of Alidami (Kahta-Adiyaman).

SONUCLAR

Bu çalışma ile bölgede, daha önce yapılmış araştırmalarda transgresif nitelikli istifin genellikle kireçtaşından oluşan bir birimi olarak tanımlanmış Besni Formasyonunun alt ve üst birimler ile gökelme ortamındaki paleocoğrafik farklılıklar nedeniyle girdit şekilde geliştiği ilk kez ortaya konulmaktadır. Ayrıntıda, önceki çalışmalarda stratigrafik olarak Besni Formasyonunun, sürekli altında bulunduğu sözedilen Antak (Torbüze) Formasyonu içinde mercekler şeklinde olduğu saptanmıştır. Yine, bu çalışma ile, Yalçın, 1977 tarafından Alidamı yöresinde Kastel ve Antak (Torbüze) Formasyonları arasında sürekli ve iri rudistli bir kireçtaşı üyesi şeklinde ayrılmış Alidamı üyesinin stratigrafik yerinin altında bu iki birimin arasında değil, yukarıda degenildiği gibi, Antak (Torbüze) Formasyonu içinde bir mercek oluşturduğu belgelenmektedir.

Bu çalışma ile ortaya çıkan bir diğer önemli sonucuda, incelenen bölgede literatürde bilinenin tersine, Germav Formasyonunun Besni Formasyonu arada olmaksızın Antak (Torbüze) Formasyonunu uyumlu örtmüştür.

KATKI BELİRTME

Yazarlar arazi çalışma olanaklarını sağlayan T.P.A.O. na ve Araştırma Grup Başkanı sayın Ozan Sungurlu'ya, kireçtaşları kesitlerinde değerli bilgilerinden istifade ettikleri sayın Semra Yavuz'a (Yıldız Üniversitesi) içtenlikle teşekkür ederler.

DEĞİNİLEN BELGELER

- DUNHAM, R. J., 1962, Classification of carbonate rocks according to depositional texture. Mem. Ass. Petrol Geol. 1, 108-121, 1-7, Tulsa.
EMBRY, A. F. ve KLOVAN, J. G., 1971, A late Devonian reef tract on Northeastern Banks Islands. Northwest Territories. Can. Petrol. Geology Bull., 1g, 730-781.
PERİNÇEK, D., 1979, Geological investigation of the Çelikhan-Sincik-Koçalı area (Adiyaman province). İ.U.F.F. Mecm., seri B, cilt 44, 127-147.
SUNGURLU, O., 1974, VI Bölge kuzey sahalarının jeolojisi. Türkiye İkinci Petrol Kongresi, 85-107.
TUNA, D., 1973, VI Bölge litostratigrafi birimleri adımasının açıklayıcı raporu. T.P.A.O., Ankara.
YALÇIN, N., 1977, Geology of the Narince-Gerger area (Adiyaman province) and its petroleum possibilities. İ.U.F.F. Mecm., seri B, cilt 41 (1-4), 57-82.

SUMMARY: Besni Formation which has a large areal extention within the boundaries of Adiyaman conformably starts with 2.5 m thick pebbly sandy carbonate deposit over Antak Formation (Torbüze Formation) in the type area situated to the North of Torbüze (Çürükkaya) village. Sizes and the abundance of pebbles decrease to the top of this deposit. 32 m thick upper part of the formation is composed of thickbedded biostromal limestone containing large foraminifers such as *Loftusia*, *Orbitoides* and *Omphalocyclus* and macrofossils.

In the North of Alidamı village situated to the North of Kahta, the formation shows highly significant stratigraphical differences from the type locality. In this region, in the section measured on the Northern flank of Karaçukur hill, the formation starts 0.5-4 m thick and sometimes bifurcating lenses composed by rudists and large foraminifers within red-coloured sandstones and conglomerates of Antak (Torbüze) Formation which unconformably rests upon Kastel Formation.

Over these red-beds, beige-brown coloured mudstones of Germav Formation containing abundant *Loftusia* and limestone interbeds of varying thickness are observed. A very rich fauna of rudists and foraminifers have been determined in these limestone interbeds. From the point of faunal contents stratigraphically lower intercalations are much richer than the upper ones. Pelagic mudstones of Germav Formation are again seen in the upper part of the section.

As a result, it is established in this study that, Besni Formation which was formerly described as a lithostratigraphical unit being generally made up of limestones, of the transgressive Upper Cretaceous-Eocene aged sequence of the region, shows interfingering stratigraphical development, due to geographical differences, rather than having regular stratigraphic relations with the lower (Antak Formation) and the upper (Germav Formation) lithostratigraphical units.