

ΝΕΑ ΠΑΛΑΙΟΝΤΟΛΟΓΙΚΑ ΚΑΙ ΣΤΡΩΜΑΤΟΓΡΑΦΙΚΑ ΔΕΔΟΜΕΝΑ
ΕΠΙ ΤΗΣ ΑΝΩΚΡΗΤΙΔΙΚΗΣ ΕΠΙΚΛΥΣΗΣ
ΣΤΗΝ ΖΩΝΗ ΑΝΑΤΟΛΙΚΗΣ ΕΛΛΑΣΑΣ
(ΜΑΡΜΕΙΚΟ, ΠΤΩΝ ΟΡΟΣ, ΒΟΡΕΙΟΑΝΑΤΟΛΙΚΗ ΒΟΙΩΤΙΑ)*
Α. ΜΕΡΜΙΓΚΗ¹, Α. ΜΑΡΚΟΠΟΥΛΟΥ - ΔΙΑΚΑΝΤΩΝΗ², Α. ΖΑΜΠΕΤΑΚΗ - ΛΕΚΚΑ²

ΣΥΝΟΨΗ

Στην εργασία μελετάται μια επικλυσιγενής σειρά πάνω σε ανωιουρασικούς ωολιθικούς ασβεστολίθους της υποπελαγονικής ζώνης και λατεροτικών αποθέσεων προερχόμενων από εξαλοίωση οφιολίθων που πληρούν καρστικά έγκοιλα των εν λόγω ασβεστολίθων, στην ΒΑ Βοιωτία (Σχ.1). Προσδιορίζεται η περιεχόμενη πανίδα η οποία συνίσταται από Ρουδιστές, Σκληρακτίνια, Ποροφόρα και Τομηματοφόρα τα οποία προσδίδουν στην επικλυσιγενή ακολούθια ηλικία Σαντονίου. Το αποτέλεσμα αυτό, επιβεβαίωντει τη διαχρονικότητα του φαινομένου της ανωκρητιδικής επίκλυσης στην πελαγονική πλατφόρμα s.l.

ABSTRACT

This paper concerns the study of a transgressive series, which overlies the upperjurassic oolitic limestones of subpelagonian zone, as well as the lateritic deposits, resulting from the alteration of the ophiolitic and fill the karstic cavities of the above mentioned limestones in NE Beotia (Fig.1).

The purpose of this study is to

- elucidate the age of the transgression, that occurred on the jurassic limestones of the pelagonian platform at this region.
- Discuss about the observed diachronism of the Late Cretaceous transgression on the Pelagonian platform. It is based on the study of micro- and macrofauna occurred in a section we describe in the "Marmeiko" area, on the Ptoon mountain. NOETH (1931) was the first who defined as Upper Turonian the age of the transgressive series, based on the study of Rudists. Later, BIGNOT & GUERNET (1968) studied the microfauna and attributed an age of lower Senonian. STEUBER (1993) based on the study of Hippuritidae, defined as Turonian and later (1995) as Turonian – Coniacian the age of the transgressive series.

The basal part of the series consists of marls and marly limestones alternations. An abundant micro and macrofauna is found in this part of the section, as well as the first Rudist biostrome.

In the middle part of the section 2 Rudist biostroms alternate with bioclastic limestones, containing abundant microfauna.

In the upper part marls alternate with cherty limestones.

The determinated micro- and macrofauna (Fig. 1), precises the age of the transgressive series as Santonian.

This result confirms the diachronism of the transgressive phenomenon on the Pelagonian Upper- Jurassic limestones and the overthrusted ophiolites (AUBOUIН et al. 1960, BRUNN et al. 1972, KALLERGIS & ALBANTAKIS 1970, MAVRIDIS et al. 1979, NOETH 1931, BIGNOT & GUERNET 1968, CLEMENT & FERRIERE 1973, BIGNOT et al. 1973, STEUBER 1993, 1995, SKARPELIS & ZAMBETAKIS – LEKKAS 1998)

KEY WORDS: Biostratigraphy, Transgression, Pelagonian platform s.l., Rudists, Porifera, Scleractinians, Foraminifera, Marmeiko, Ptoon, Northern Beotia,

ΑΞΕΙΣ ΚΛΕΙΔΙΑ: Βιοστρωματογραφία, Επίκλυση, Πελαγονική ζώνη s.l., Ρουδιστές, Ποροφόρα, Σκληρακτίνια, Τομηματοφόρα, Μαρμέικο, Πτών Όρος, Β. Βοιωτία.

* NEW PALEONTOLOGICAL AND STRATIGRAPHICAL DATA ON THE UPPER-CRETACEOUS TRANSGRESSION OF THE PELAGONIAN ZONE s.l. (MARMEIKO, PTOON MOUNTAIN, NE BEOTIA)

1. Sapfous 38, 17676, Athens

2. Department of Geology, University of Athens, Panepistimioupoli, 15784 Zografou, Athens

Οι συγγραφείς επιθυμούν να εκφράσουν τις εγκυρότητές τους προς την Εταιρεία Εορτικών Πανεπιστημίου Αθηνών για τη χορηματοδότηση της έρευνας αυτής.

1. ΕΙΣΑΓΩΓΗ

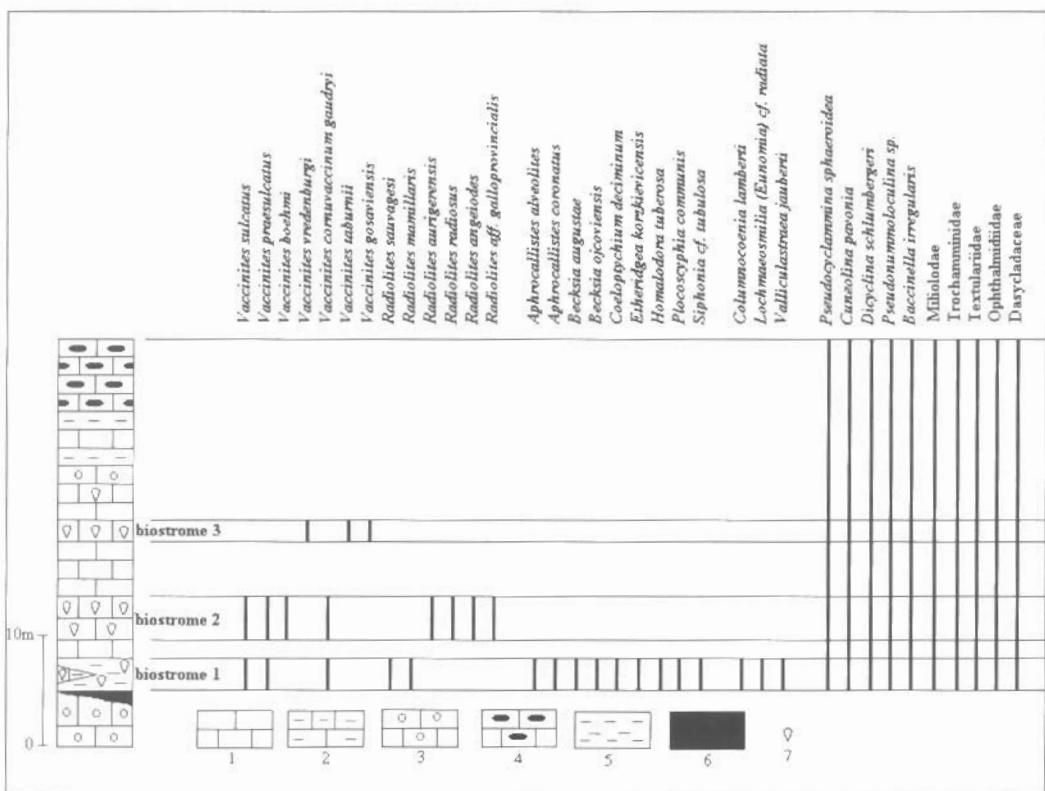
Η μελετηθείσα περιοχή "Μαμείκο", βρίσκεται βόρεια των λιμνών Υλάκης και Παραλίμνης, 5km ΒΑ του χωριού Κόκκινο στο Πτώον δρός της ΒΑ Βουτίας. Οι γεωλογικές εμφανίσεις της περιοχής, εντάσσονται στην ενότητα Ανατολικής Ελλάδος, η οποία χαρακτηρίζεται από ανωκρητιδική επίκλινηση, πάνω στο επωθημένο κάλυμμα των οφιολίθων ή/και σε ανωιουρασικούς ασβεστολίθους της σειράς. Οι μέχρι σήμερα έρευνες έχουν δείξει ότι η επίκλινηση της ανωκρητιδικής σειράς δεν έγινε ταυτόχρονα σε όλες τις περιοχές της ανατολικής Ελλάδας, αλλά παρουσιάζει μια διαχρονικότητα. Στην περιοχή, την επικλινισμένη σειρά μελέτησε πρώτος ο NOETH (1931), ο οποίος προσδιόρισε βάσει Ρουδιστών την ηλικία της επίκλινης ανωτέρου Τουρανίου, ενώ στο ανώτερο τμήμα της σειράς προσδιόρισε ηλικία ανωτέρου Σαντονίου - κατωτέρου Καμπανίου. Οι BIGNOT & GUERNET (1968) βάσει μικροπαλαιοντολογικών δεδομένων, προσδιορίζουν ηλικία κατωτέρου Σενωνίου. Ο STEUBER (1993) μελετώντας τα Hippuritidae προσδιορίζει Τουρανίο ηλικία, ενώ αργότερα (1995), την επεκτείνει μέχρι το Κονιάσιο.

Η παρούσα μελέτη έχει σκοπό να συνδυάσει μακροπαλαιοντολογικά και μικροπαλαιοντολογικά δεδομένα για τον ακριβέστερο προσδιορισμό της ηλικίας της ανωκρητιδικής επίκλινης στην περιοχή.

2. ΠΕΡΙΓΡΑΦΗ ΤΟΜΗΣ

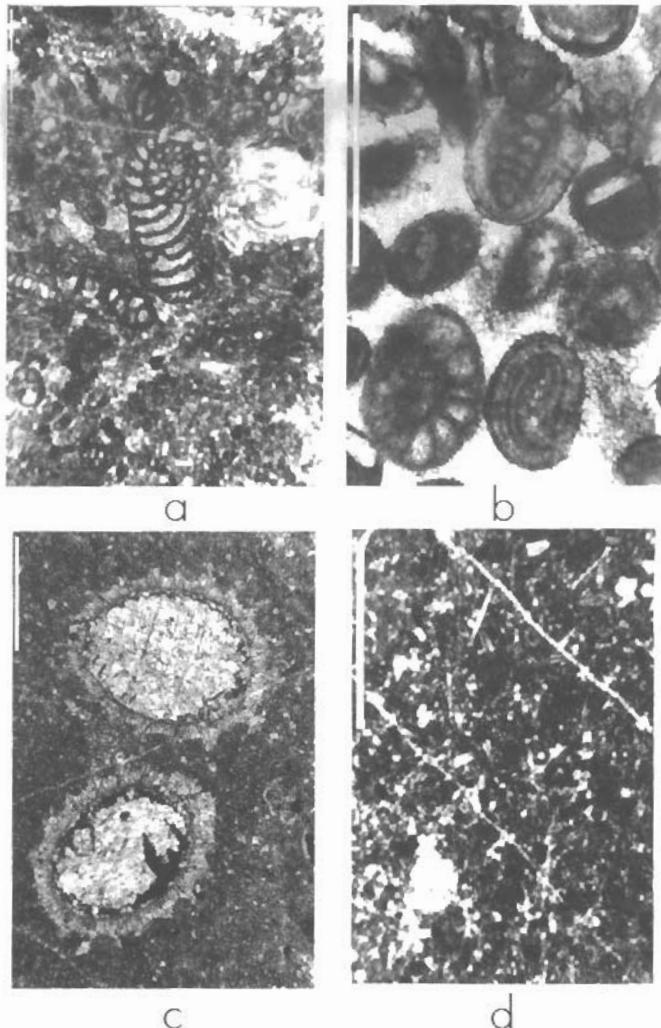
Η τομή ελήφθη στην περιοχή "Μαμείκο", σε ένα παλιό λατομείο και συνεχίστηκε κατά μήκος ενός αγροτικού δρόμου στην πλαγιά του δρόμου Πτώον.

Το υπόβαθρο της σειράς αποτελείται από ανωιουρασικούς ωλιθικούς ασβεστολίθους, σε καρστικά έγκοιλα των οποίων απαντούν λατερίτες πλούσιοι σε οξείδια Fe και Ni, που προέρχονται από την αλλοίωση των



Σχ. 1. Στρωματογραφική στήλη και κατανομή των απολιθωμάτων στην τομή Μαμείκο. 1: ασβεστόλιθος, 2: μαργαρικός ασβεστόλιθος, 3: ωλιθικός ασβεστόλιθος, 4: ασβεστόλιθος με κονδύλους πυριτιολίθων, 5: μάργες, 6: λατερίτες, 7: φανδιστές

Fig. 1. Stratigraphical column of Mameiko section and fauna distribution. 1: limestone, 2: marly limestone, 3: dolomitic limestone, 4: calcarenous dolomite, 5: marl, 6: laterites, 7: concretions
Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" Τμήμα Γεωλογίας Α.Π.Θ. rudists



Σχ. 2. Χαρακτηριστικές μικροφάσεις. Η λευκή γραμμή αντιστοιχεί σε 0.5 mm. a : *Pseudocyclammina sphaeroidea* GENDROT. b: Ωοσπαρίτης με τομηματοφόρα εντός των ωδίθων. c: Βιομικρίτης με *Dasycladaceans*, d: Μικροφάση με βελόνες πυριτιοσπόργων

Fig.2. Carbonate microfacies in the Ptoon section. White klimax represents 0.5mm. a: *Pseudocyclammina sphaeroidea* GENDROT. b: Biserial foram in oospartic microfacies. c: Biomicritic facies with *Dasycladaceans*. d: Silicisponge spicules.

οφιολίθων. Πάνω σε αυτούς επικάθηται η μελετηθείσα επικλυσιγενής ανωκρητιδική σειρά, η οποία:

Στη βάση της αποτελείται από περίπου 20 μέτρα εναλλαγών ερυθροκίτρινων μαργών, φαιών και ερυθροκίτρινων μαργαϊκών ασβεστολίθων και φαιών ασβεστολίθων. Βρέθηκε άφθονη μικρο και μακροπανίδα καθώς και το πρώτο ρουδιστοφόρο βιόστρωμα.

Στη συνέχεια 2 ακόμη ρουδιστοφόρα βιοστρώματα, εναλλάσσονται με βιοκλαστικούς ασβεστολίθους. Η περιεχόμενη πανίδα απεικονίζεται στο Σχ.1. Μικροσκοπική εξέταση λεπτοτομών των ασβεστολίθων και μαργαϊκών ασβεστολίθων έδωσε βιομικρίτες, βιοσπαρίτες, βιομικροσπαρίτες με άφθονα μικροαπολιθώματα. Προσδιορίστηκαν *Pseudocyclammina sphaeroidea* GENDROT (Fig2/1), *Cuneolina pavonia* d'ORBIGNY, *Dicyclina schlumbergeri* MUNIER-CHALMAS, *Pseudonummuloculina* sp., *Bacchinella irregularis* RADOICIC, Miliolidae, Trochamminidae, Textulariidae, Ophthalmidiidae, τομές από γαστερόποδα cf. *Nerinea*, από δίθυρα, οστρακώδη και *Dasycladaceans*. Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θέσφραστος". Τιμία Γεωλογίας, Α.Π.Θ. Στην αναλογία της σύστασης της πολιτικής πετρώσεων, πανίδα των ανθεκτικών πολιτικών ωοβιοσπαρίτες (Fig2/2) με την ίδια περιεχόμενη μακροπανίδα.



Fig.3. Rudist biostrom

Στη συνέχεια η σειρά εμπλουτίζεται σε μαργαρικές ενδιαιστρώσεις που εναλλάσσονται με ασβεστολίθους με κονδύλους πυριτιολίθων. Η μικροπανίδα είναι πιωχότερη αν και απαντούν τα ίδια απολιθώματα. Στα ανώτερα στρώματα υπερέχουν τα Dasycladacea (Fig 2/3), βελόνες πυριτιοσπόγγων (Fig.2/4), θραύσματα δε Ρουδιστών, σχηματίζουν στρώσεις κογχυλιάτου λίθου.

3. ΠΑΛΑΙΟΝΤΟΛΟΓΙΚΕΣ ΚΑΙ ΒΙΟΣΤΡΩΜΑΤΟΓΡΑΦΙΚΕΣ ΠΑΡΑΤΗΡΗΣΕΙΣ

3.1. ΜΙΚΡΟΑΠΟΛΙΘΩΜΑΤΑ

Ολόκληρη η μελετηθείσα επικλυσιγενής ακολούθια χαρακτηρίζεται από τη σταθερή και σε αφθονία παρουσία του τρηματοφόρου *Pseudocyathmina spaeroidea* GENDROT 1968. Απαντούν τόσο περιελιγμένες, δοσο και εκτυλισσόμενες στη συνέχεια μορφές (Fig2/1). Η στρωματογραφική εξάπλωση του τρηματοφόρου αυτού διδεται από τις GENDROT (1968) και LUPERTO SINNI (1976) ως Σαντονίου, ενώ η DROBNE (1979) την επεκτείνει στο Καμπάνιο. Οι SRIBAR & PLENICAR (1990) δημιουργούν μια βιοζώνη με *Pseudocyathmina spaeroidea* στο Κονιάδιο - κατώτερο Σαντόνιο της Σλοβενίας.

Στην Ελλάδα, οι ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ & ΤΣΑΙΛΑ - ΜΟΝΟΠΩΛΗ (1975) την αναφέρουν στο ανώτερο Κενομάνιο - Τουρδώνιο της ζώνης Ανατολικής Ελλάδας, η ΤΣΑΙΛΑ - ΜΟΝΟΠΩΛΗ (1977) στο κατώτερο Σενώνιο της ζώνης Τριπόλεως στην Πελοπόννησο, ο FLEURY (1980) από το Τουρδώνιο μέχρι το ανώτερο Σαντόνιο της ζώνης Γαρβρόβου - Τριπόλεως.

Ο συγγραφέας αυτός δημιουργεί για τα ιζήματα της πλατφόρμας αυτής μια βιοζώνη με *Pseudocyathmina spaeroidea* (CsB3) ηλικίας Τουρδωνίου - κατωτέρου Σαντονίου, σε συνδιασμό δε με την παρουσία της *Murgella lata* ή της *Keramosphaera tergestina* τη βιοζώνη CsB4 ηλικίας ανωτέρου Σαντονίου. Η ZAMBETAKIS - LEKKAS (1988) την αναφέρει στο κατώτερο Σαντόνιο της περιοχής Βιτίνας, πάνω από τον ορίζοντα ανάδυσης του ανωτέρου Κενομανίου, ενώ οι ZAMBETAKIS - LEKKAS & ALEXOPOULOS (1998), την βρίσκουν στο ανώτερο Σαντόνιο της ζώνης Τριπόλεως στην Κρήτη, συνοδευμένη από *Keramosphaera tergestina*, *Cuneolina gr. pavonia*, *Accordiella conica*, *Thaumatoporella parvovesiculifera*, *Orbitolinidae*, *Moncharmontia sp.*, *Rotorbinella scarsellai*, *Dicyclina schlumbergeri*, *Nummoloculina sp.*, *Baccinella irregularis*, *Scandonea mediterranea*, *Ophthalmidiidae*, εχινόδερμα και γαστερόποδα.

3.2. ΡΟΥΔΙΣΤΕΣ

Η μελετηθείσα περιοχή υπάρχει σημαντικός αριθμός Ρουδιστών, που αντιπροσωπεύονται κύρια από τις οικογένειες Hippuritidae και Radiolitidae και κατά θέσεις συναντώνται επίσης αντιτρόσωποι της οικογένειας Requieniidae, που είναι αφθονότεροι στη βάση της σειράς επίκλυσης, όπου σχηματίζουν βιοκατασκευές (βιοστρώματα) (Fig.3).

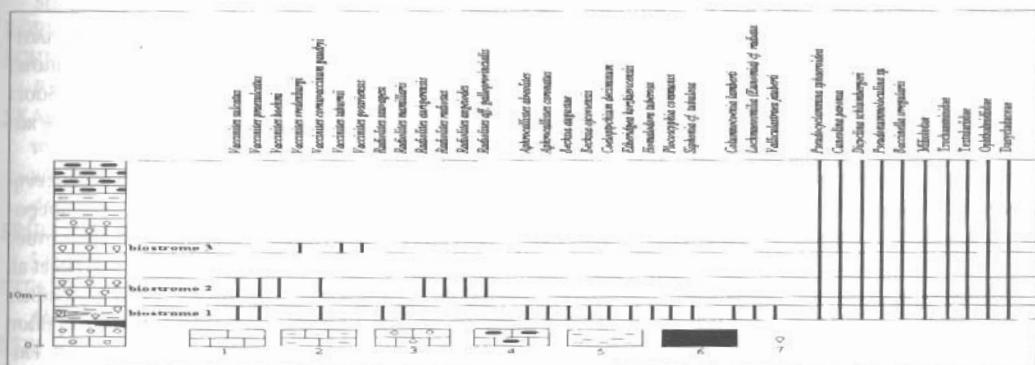
Τα είδη, που είναι πάντοτε παρόντα μεταξύ των Hippuritidae είναι τα *Vaccinites sulcatus* και *V. prae sulcatus* και μεταξύ των Radiolitidae τα *Radiolites sauvagesi*. Ενώ δλα τα είδη είναι μονήρη μέσα στις θανατοκοινότητες, τα *V.sulcatus* και *V.praesulcatus* σχηματίζουν μεταξύ τους μικρές βιοκατασκευές ως ανθοδέσμες (σπάνια παρατηρήθηκαν μικτές βιοκατασκευές με *V.sulcatus* και *V.praesulcatus*) που δεν είναι ποτέ στη θέση ζωής. Στη στρωματογραφική σειρά δε παρατηρήθηκε Ρουδιστές να σχηματίζουν αληθινούς υφάλους. Άλλοι οργανισμοί,

που αφθονούν στη βάση της σειράς (βιόστρωμα 1) και αντιπροσωπεύονται είτε από επιχρίσιους και ογκώδεις μιοφέρ (Ποροφόρα), προσκολλημένες στο υπόστρωμα, είτε από μονήρεις (*Nerinea* από τα Γαστερόποδα και Ασβεστοφύκη) μπορούν να χαρακτηριστούν ως υφαλογόνοι. Τα ανευρεθέντα Σκληρακτίνια αν και είναι υφαλογόνα, σπανίζουν και προσέρχονται από σχηματισμόν patch-reef. Στους ανώτερους ορίζοντες (βιόστρωμα 3) παρατηρήθηκαν βιοκατασκευές με μεγάλους *Vaccinites* των ειδών *V. gosaviensis*, *V. vredenburgi*, *V. taburnii* και *V. cornuvaccinum gaudryi*. Τέλος στη κορυφή των νηριτικού σχηματισμού χυμαρχούν οι οικογένειες Requieniidae και Radiolitidae, ενώ εξαφανίζεται η οικογένεια Hippuritidae.

Μεταξύ των ειδών, που προσδιορίστηκαν είναι: 1. Από την οικογένεια Hippuritidae : *Vaccinites sulcatus* DEFRANCE, *V. praesulcatus* DOUVILLI, *V. boehmi* DOUVILLI, *V. vredenburgi* KÄHN, *V. cornuvaccinum gaudryi* (MUNIER-CHALMAS) KÄHN, *V. taburnii* GUISCARDI, *V. gosaviensis* DOUVILLI ; 2. Από την οικογένεια Radiolitidae : *Radiolites sauvagesi* D'HOMBRES-FIRMAS, *R. mamillaris* MATHERON, *R. aurigerensis* MUNIER-CHALMAS, *R. angeiodes* PICOT DE LAPEIROUSE, *R. radiosus* D'ORBIGNY, *R. aff. galloprovincialis*. Η συγκέντωση των Ρουδιστών δείχνει ηλικία Α. Σαντώνιου. (Πίν.1).

Πίν.1. Στρωματογραφικές εξαπλώσεις των μελετηθέντων Ρουδιστών

PL.1. Stratigraphical distributions of the studied Rudists. Al : Άλβιο, Ce :Κενομάνιο, Tu :Τουράνιο Co :Κονιάσιο, Sa :Σαντώνιο, Ca :Καμπάνιο, Ma :Μαιοτρίχιο.



3.3. ΠΟΡΟΦΟΡΑ

Στη παρούσα μελέτη προσδιορίστηκαν 9 είδη Ποροφόρων (Πυριτιδοπογοί, Demospongiae και Hyalospongea), που ανήκουν στις τάξεις Tetraxonida (*Homalodora tuberosa* SCHRAMMEN, *Siphonia* cf. *tubulosa* (ROEMER)) και Triaxonida (*Aphrocallistes alveolites* (ROEMER), *Aphrocallistes coronatus* MALECKI, *Becksia augustae* SHRAMMEN, *Becksia ojcoviensis* MALECKI, *Coelopitychium decimatum* ROEMER, *Ethyridaea korzkivicensis* MALECKI, *Plocoscyphia communis* MORET). Από τις στρωματογραφικές εξαπλώσεις των προσδιορισθέντων 9 ειδών των Ποροφόρων προκύπτει ότι η πλειονότητα είναι ηλικίας Σαντωνίου(Πίν.2). Τα Ποροφόρα της τομής Μαρμέικου βρέθηκαν μέσα στους μαργαρικούς ασβεστολίθους του Βιοστρώματος 1.

Η ταξινόμηση των Ποροφόρων στηρίζεται στις εργασίες των SCHRAMMEN (1910-12), HURCEWICZ, H. (1968,1989), KHMLEVSKY (1969), MALECKI (1978).

3.4. ΣΚΛΗΡΑΚΤΙΝΙΑ

Η ταξινόμηση των Σκληρακτινών στηρίζεται στις εργασίες των ALLOITEAU (1957), και MORYCOWA (1989).

Τα προσδιορισθέντα είδη Σκληρακτινών ανήκουν στις οικογένειες: *Synastreidae* (*Valliculastraera jauberti* ALLOITEAU), *Placocoeniidae* (*Columnocoenia lamberti* ALLOITEAU), *Amphiastreidae* (*Lochmaeosmilia* (*Eunomia*) cf. *radiata* LAMOUROUX).

Τα μελετηθέντα Σκληρακτίνια αντιπροσωπεύονται από ερματυπικές μιοφέρ, που είναι δείκτες παλαιοπεριβάλλοντος (ρηχά νερά, διαυγή και φωτόλουστα, θερμοκρασία 22° με 26C, τροπικό-υποτροπικό κλίμα).

PORIFERA	Al	Ce	Tu	Co	Sa	Ca	Ma
<i>Aphrocallistes alveolites</i> MAL.					*	*	*
<i>Aphrocallistes coronatus</i> MALECKI					*		
<i>Becksia augustae</i> SCHRAMMEN				*	*	*	*
<i>Becksia ojcoviensis</i> MALECKI					*		
<i>Coelptychium deciminum</i> ROEMER				*	*	*	
<i>Etheridgea korzkievicensis</i> MAL.					*		
<i>Homalodora tuberosa</i> SCHRAMMEN				*	*	*	*
<i>Plocoscyphia communis</i> MORET	*	*			*		
<i>Siphonia cf. tubulosa</i> (ROEMER)			*	*	*	*	*

4. ΣΥΜΠΕΡΑΣΜΑΤΑ

Η ηλικία της ανωκορητιδικής επίκλυσης, στην περιοχή μελέτης προσδιορίζεται τόσο από τα μικροαπολιθώματα όσο και από τους Ρουδιστές και τους Σπόγγους ως Σαντονία.

Επιβεβαιώνεται με τον τρόπο αυτό, η διαχρονικότητα της επίκλυσης στην αναδυμένη πελαγονική πλατφόρμα s.l. και το επ' αυτής επωθημένο οφιολιθικό κάλυμμα. Η διαχρονικότητα αυτή είχε ήδη υπογραμμιστεί από τους AUBOUIN et al. (1960). Οι συγγραφείς χρονολογούν τη βάση της επικλυσιγενούς σειράς βάσει μικροαπολιθωμάτων κατά θέσεις κενομάνια, ανωτέρου Σαντονίου – κατωτέρου Καμπανίου, ή καμπάνια.

Στη συνέχεια η διαχρονικότητα αυτή διευρύνεται ακόμη περισσότερο από τις μελέτες διαφόρων ερευνητών: Οι KALLERGIS & ALBANTAKIS (1970) στην περιοχή Καλαμάκας – Τρικάλων αναφέρουν ανωιουδασική ηλικία των επικλυσιγενών ασβετοπλατίθων, ενώ οι BRUNN et al. (1972) δίνουν μεσοιουδασική ηλικία στους σοβετολίθους που επίκεινται επικλυσιγενώς των οφιολίθων στη ΒΑ πλευρά του Βούρινου. MAVRIDIS et al. (1979) στην ίδια περιοχή αναφέρουν ανωιουδασική ηλικία της βάσης της επικλυσιγενούς επί των οφιολίθων σειράς. BIGNOT, FLEURY & GUERNET (1973) στην κεντρική Εύβοια χρονολογούν ως κενομάνια τη βάση της επικλυσιγενούς σειράς. CLEMENT & FERRIERE (1973) προσδιορίζουν Άπτιο-Άλβιο στη βάση της επικλυσιγενούς σειράς επί ανωιουδασικών ασβετοπλατίθων στην περιοχή της Αλιάρτου, Κενομάνιο πάνω σε ανωτριαδικούς ασβετολίθους της Ελευσίνας, Κονιάσιο πάνω σε μεσοτριαδικούς ασβετολίθους και σχιστολίθους του Περιμένου βόρεια της Πάρνηθας. ΣΚΑΡΠΕΛΗΣ & ΖΑΜΠΕΤΑΚΗ-ΛΕΚΚΑ (1998), χρονολογούν ως κενομάνια – κατωτάτου τουρδανίου την επίκλυση επί σιδηρονικελιούχων μεταλλευμάτων προερχομένων από την αλλοίωση οφιολιθικών πετρωμάτων σε περιοχές κεντρικής Εύβοιας και Βοιωτίας.

ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ

- AUBOUIN J., BRUNN J.H., CELET P., DERCOURT J., GODFRIAUX I., MERCIER J., LYS M., MARIE P., NEUMANN M., SIGAL J., & SORNAY J. (1960). Le Crétacé supérieur en Grèce. *Bull. Soc. Geol. Fr.* (7), II, 452-469.
- BIGNOT G., FLEURY J.J. & GUERNET C. (1973). Sur la stratigraphie du Crétacé supérieur et du flysch en Eubée moyenne (zone pélagonienne, Grèce). *Bull. Soc. Géol. Fr.*, (7), XIII, 1971, n° 5-6, 484-489.
- BIGNOT, G. & C. GUERNET (1967). L'âge de la transgression du Crétacé supérieur de Larimna, au Nord des lacs thébains (Grèce). *Rev. Micropaléont.*, 10, 4, 43-60.
- BRUNN J.H., FAUGERES L. & ROBERT P. (1972). Une nouvelle série du Jurassique moyen - Crétacé inférieur, surmontant les ophiolithes dans le détroit de Kozani (Macédoine, Grèce). *C.R.Som. Soc. géol. Fr.*, 26-28, 1972, Paris.
- CHRISTODOULOU, G. & TSAILA-MONOPOLIS, S. (1975). Eastern Hellenic zone microfacies. *National Institute of Geol. and Geoph. Research, Geol. and Geoph. Res.*, XVII/1, Athens.
- CLEMENT B. & FERRIERE J. (1973). La phase tectonique Anté-Crétacé supérieur en Grèce continentale. *C. R. Acad. Sc. Paris*, 276, 481-484.
- DROBNE, K. (1979). Senonian Keramosphaerina tergestina (STACHE). Excursion Postojna. 16th European Micropaleontological Conference. Ljubljana, 1979, 243-244.
- Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ.

- FLEURY, J.J. (1980). Les zones de Gavrovo - Tripolitza et du Pinde - Olonos (Grèce continentale et Péloponnèse du Nord). Evolution d'une plate-forme et d'un bassin dans leur cadre alpin. Thèse d'Etat. *Soc. Géol. du Nord*. Publ. n° 4, 2vol. 650p. Lille.
- GENDROT, C.(1968). Stratigraphie et micropaléontologie du Senonien de la région des Martigues près de Marseille (bouches du Rhône). *Elogiae géol. Helvetiae*, 61/2, 657-694, Bâle.
- HURCEWICZ, H. (1968).- Siliceous sponges from the upper Cretaceous of Poland. Part II. Monaxonia and Triaxonia. *Acta Palaeont. Polon.* vol. XIII, No 1, 3-118, Warszawa.
- HURCEWICZ, H. (1989). Porifera. Geology of Poland. III. Atlas of guide and characteristic fossils. Part 2c. Mesozoic (Cretaceous). *Edit. L. Malinowska. Geol. Inst.*, 1-422, Warszawa.
- KHMILEVSKY, Z.I. (1969). Some Triaxonies (Porifera) species Senomanian deposits near Gorodenka. *Paleont. zbornik*, 6, fasc. 2, 19-31, Lwow.
- LUPERTO SINNI, E.(1976). Microfossili senoniani delle Murge. *Riv. Ital. Paleont.*, 82/2, 293-416, Milano.
- MALECKI, J. (1978). Gabki kredowe Korzkwi pod Krakowem. *Wszechswiat*, 7-8.
- MAVRIDIS Á., SKOURTSIS-CORONEOU V., TSAILA-MONOPOLIS S. (1979) Contribution to the Geology of Subpelagonian Zone (Vourinos Area, West Macedonia). *Proceedings of VI Coll. on the Geology of the Aegean Region*, 1, 175-195 Athens 1977.
- MOORE, R.C. (1969). Treatise on invertebrate Paleontology. Part N, Mollusca 6.2, 749-817.
- NOETH, L. (1931). Beitrag zur Geologie und paläntologie Mittelgriechenlands. *N. jb. Min. Beil.*, 60, 131-166, Stuttgart.
- ROEMER, F. A. (1841). Die Vesteinerrungen des Norddeutschen Kreidegebirges. *Palaeontographica*, 13.
- SCHRAMMEN, A. (1910-12). Die Kieselspongien der oberen Kreide von Nordwestdeutschschland. Teil. 1, 2. *Palaeontographica*, suppl. 5.
- ΣΚΑΡΠΕΛΗΣ Ν. & ΖΑΜΠΕΤΑΚΗ – ΛΕΚΚΑ Α. (1998). Τα πυριτικά πετρώματα εντός των κρητιδικών κοιτασμάτων Ηζηματογενών νικελιούχων σιδηρομεταλλευμάτων Εύβοιας και Βοιωτίας: πετρογραφικά – σπρωματογραφικά δεδομένα και μια νέα ερμηνεία προέλευσης. *Πρακτ. 8^η Διεθνούς Συνεδρίου*, Πάτρα 1998, Δελτ. Ελλην. Γεωλ. Εταιρ., XXXII/3, 115-124.
- SRIBAR, L. & PLENICAR, M. (1990). Upper Cretaceous assemblage zones in southwestern Slovenia. *Geologija*, 33, 171-206, Ljubljana.
- STEUBER, T. (1993). Hippuriten aus dem Turon des Ptoon-Gebirges, Mittelgriechenland. *N.jb. Geol. Paläont. Abh.*, 190, 1, 37-55, Stuttgart.
- STEUBER, T. (1995). Die Rudisten aus der Kreide Böötiens. Habilitationsschrift. Köln April 1995.
- TSAILA-MONOPOLIS, S. (1977). Micropaleontological and Stratigraphical study of the Tripolitza (Gavrovo) zone in Peloponnesus. *National Institute of Geol. and Geoph. Research, Geol. and Geoph. Res.* XV/1, Athens
- ZAMBETAKIS - LEKKAS, A. (1988). Biostratigraphie de la série crétacée de la zone de Tripolitza dans le massif de Mainalon (Péloponnèse central, Grèce). *Révue de Paleobiologie*, vol. Spec. n° 2, Benthos'86, 477-482.
- ZAMBETAKIS - LEKKAS, A. & ALEXOPOULOS A. (1998). Upper Santonian carbonate sediments of the Tripolitza Platform in central Crete (Kalo Chorio Section). *Proceedings of the 8th International Congress, Patras, May 1998, Bull. of the Geol. Soc. of Greece*, XXXII/2, 85-92.