

ΤΟΜΟΣ XXI

VOLUME XXI

ΔΕΛΤΙΟ

ΕΛΛΗΝΙΚΗΣ ΣΠΗΛΑΙΟΛΟΓΙΚΗΣ ΕΤΑΙΡΕΙΑΣ

BULLETIN

DE LA SOCIÉTÉ SPÉLÉOLOGIQUE DE GRÈCE



5th INTERNATIONAL CONGRESS OF HELLENIC SPELEOLOGICAL SOCIETY

"CAVE DEVELOPMENT, EVOLUTION AND ENVIRONMENT"

EUROPEAN CONFERENCE

"SUB - SURFACE WATER DEVELOPMENT, USES, PROTECTION"

ΑΘΗΝΑ - ATHÉNES

1993-1994

ΟΙ ΠΑΓΕΤΩΔΕΙΣ ΠΕΡΙΟΔΟΙ ΤΟΥ ΤΕΤΑΡΤΟΓΕΝΟΥΣ ΜΕ ΕΙΔΙΚΟΤΕΡΕΣ ΑΝΑΦΟΡΕΣ ΣΤΗΝ ΕΛΛΑΔΑ.

Από τους

Ε. ΓΕΩΡΓΙΑΔΟΥ-ΔΙΚΑΙΟΥΛΙΑ, Μ.Δ. ΔΕΡΜΙΤΖΑΚΗ, Χ. ΝΤΡΙΝΙΑ

ΣΥΝΟΨΗ

Ο ελλαδικός χώρος, ο οποίος βρίσκεται στην εύκρατο γεωγραφική περιοχή και σε χαμηλό γεωγραφικό πλάτος, δέχτηκε την επίδραση του παγετώδους κλίματος κατά το Τεταρτογενές, η παρουσία όμως παγετώνων δεν έχει τεκμηριωθεί. Η συστηματική μελέτη των ιζημάτων του Τεταρτογενούς σε διάφορες περιοχές του ελλαδικού χώρου, σε συνδυασμό με την εγκλειομένη σε αυτά πανίδα και χλωρίδα έδωσε ενδεικτικά στοιχεία των κλιματικών διακυμάνσεων κατά την περίοδο αυτή. Γενικά, επικρατεί η άποψη ότι στον ελλαδικό χώρο δεν υπήρξαν παγετώδεις και μεσοπαγετώδεις εποχές αλλά εποχές ψυχρές και θερμές.

ABSTRACT

The Greek area, which belongs to the temperate geographical area and is found in low latitude zone, has been affected by the glacial climate during the Quaternary, the presence of ice sheets has not been well-documented though. Systematic study of the Quaternary deposits in many localities of Greece, in combination with the enclosed fauna and flora, indicates the existence of climatic fluctuations during that period. It is generally accepted that during Quaternary times there were cold and warm periods rather than glacial and interglacial periods.

ΕΙΣΑΓΩΓΗ

Το Τεταρτογενές - το οποίο διακρίνεται στο Πλειστόκαινο (16 εκ. χρόνια-10.000 χρόνια) και στο Ολόκαινο ή Μεταπαγετώδη ή Σύγχρονη Εποχή (10.000 χρόνια - σήμερα) - θεωρείται ως μία σειρά από παγετώδεις και μεσοπαγετώδεις εποχές. Πιο συγκεκριμένα, μπορεί να περιγραφεί ως η εποχή των παγετώνων ή ως μία ακολουθία παγετωδών περιόδων - καθώς κατά τη διάρκειά του σχηματίστηκαν και διευρύνθηκαν τα παγκόσμια παγετώδη καλύμματα - με ενδιάμεσες μεσοπαγετώδεις εποχές.

Οι μελέτες που σχετίζονται με τις κλιματικές διακυμάνσεις κατά το Τεταρτογενές, βασίζονται στην απλή αρχή ότι σήμερα η Γη διαιρείται σε αριθμό σχετιζομένων μεταξύ τους, γεωγραφικών περιοχών που αντιστοιχούν σε ζώνες γεωγραφικού πλάτους και οι οποίες είναι: οι παγετώδεις περιοχές, οι περιοχές γύρω από τα παγετώδη καλύμματα, οι εύκρατες και τροπικές περιοχές και οι ισημερινές περιοχές. Παράγοντες που επιδρούν σε αυτές τις περιοχές είναι το γεωγραφικό μήκος,

* The glacial periods of quaternary, with specific references to Greece.

** Georgiadou E.-Dikeoulia, M.D.Dermitzakis, Drinia H., University of Athens, sector of Historical Geology and Paleontology.

οι επιδράσεις θερμών και ψυχρών ακεάνειων ρευμάτων και το εάν ή όχι παγάνουν οι ακεανοί οι οποίοι διαρκώς τροφοδοτούνται από τις βροχοπτώσεις.

ΤΟ ΚΛΙΜΑ ΤΗΣ ΑΝ. ΜΕΣΟΓΕΙΟΥ ΚΑΤΑ ΤΟ ΤΕΤΑΡΤΟΓΕΝΕΣ

Η Αν. Μεσόγειος αποτελεί μία κλειστή θάλασσα η οποία συνδέεται με τις δυτικές λεκάνες της Μεσογείου με ρηγές αύλακες. Σήμερα αποτελεί μία κλιματική ζώνη όπου η εξάτμιση υπερτερεί των βροχοπτώσεων και της ποτάμιας παροχής ύδατος παρόλο το γεγονός ότι τροφοδοτείται από τον ποταμό Νείλο. Ο μεγάλος βαθμός εξατμίσεως έχει ως αποτέλεσμα η ισοτοπική σύσταση των επιφανειακών και των βαθέων υδάτων της Αν. Μεσογείου η οποία κυμαίνεται στο 1,5% να είναι περισσότερο εμπλουτισμένη όσον αφορά στο δ¹⁸O συγκριτικά με τα βαθειά ύδατα του Β. Ατλαντικού και η αλμυρότητα να φθάνει το 39,5%.

Στην Μεσόγειο, κατά το όριο Πλειοκαίνου-Πλειστοκαίνου, λαμβάνει χώρα ένα τοπικό ψυχρό συμβάν που σχετίζεται με την εμφάνιση του θαλάσσιου Μαλάκιου ψυχρών περιβαλλόντων *Arctica islandica*. Επίσης τα ισότοπα οξυγόνου υποδεικνύουν μία απότομη πτώση της θερμοκρασίας κατά μήκος του ορίου (RIO *et al.*, 1990, Πίνακας 1). Στο διάστημα αυτό, τα πλαγκτονικά Τρηματοφόρα είναι πολύ άφθονα.

Χαρακτηριστική είναι η παρουσία σαπροπηλών και σαπροπηλιτικών οριζόντων στο Κατ. Πλειστόκαινο. Η δημιουργία αυτών των οριζόντων σχετίζεται άμεσα με ισχυρές βροχοπτώσεις και αυξημένη εισροή γλυκού ύδατος στα θαλάσσια περιβάλλοντα κατά τη διάρκεια μεσοπαγετωδών περιόδων.

Το ίδιο γεωχρονολογικό διάστημα του Κατ. Πλειστοκαίνου, που περιλαμβάνει το όριο προπαγετωδούς και παγετωδούς Πλειστοκαίνου χαρακτηρίζεται από σημαντικές αλλαγές στους ρυθμούς ιζηματογενέσεως που σχετίζονται με κλιματικές μεταβολές (VERGNAUD-GRAZZINI *et al.*, 1990, THUNELL *et al.*, 1990).

Μεταξύ 0,8-0,9 εκ. χρόνια, στο Μ. Πλειστόκαινο, παρατηρούνται έντονες εναλλαγές παγετωδών-μεσοπαγετωδών περιόδων που έχουν άμεση σχέση με τις παγετώδεις συνθήκες του Β. ημισφαιρίου (RAYMO *et al.*, 1989).

Πιο συγκεκριμένα, στην Αν. Μεσόγειο παρατηρούνται μεγάλες διακυμάνσεις στην ισοτοπική σύσταση και στην αλμυρότητα εξαιτίας της δημιουργίας και καταστροφής των παγετωδών καλυμμάτων. Οι διακυμάνσεις αυτές είναι μεγάλου εύρους κατά το Αν. Πλειστόκαινο στα ιζήματα βαθιάς θάλασσας. Διαστήματα όπου το δ¹⁸O απουσιάζει, οφείλονται στην παροχή ύδατος από την καταστροφή των παγετώνων και την αύξηση της υγρασίας η οποία συμπίπτει με την έναρξη των μεσοπαγετωδών περιόδων.

Τέλος, οι συγκεντρώσεις των Πλειστοκαινικών νανοαπολιθωμάτων της Δυτ. Μεσογείου υποδεικνύουν μία μεγαλύτερη επίδραση από τις Ατλαντικές υδάτινες μάζες σε σχέση με την Αν. Μεσόγειο που γι' αυτό χαρακτηρίζεται από θερμότερα ύδατα (MULLER, 1984, 1985, 1990, TRIANTAFYLLOU, 1993).

ΤΟ ΤΕΤΑΡΤΟΓΕΝΕΣ ΤΗΣ ΕΛΛΑΔΑΣ

Ο ελλαδικός χώρος βρίσκεται στην ενίκρατο γεωγραφική περιοχή, σε χαμηλό γεωγραφικό πλάτος όπου παγετώνες μπορούν να λάβουν χώρα μόνο σε μεγάλα υψόμετρα και οι διακυμάνσεις των βροχοπτώσεων παίζουν σημαντικό ρόλο.

Κατά το Τεταρτογενές έχουν αποτελεί πολλά είδη ιζημάτων η μελέτη των οποίων, μαζί με τη μελέτη της εγκλειομένης σε αυτά πανίδας και χλωρίδας, δίδει ενδεικτικά στοιχεία των κλιματικών διακυμάνσεων κατά την περίοδο αυτή.

Γενικά έχει πιστοποιηθεί από τις μελέτες αυτές, επίδραση του παγετωδούς κλίματος στον ελλαδικό χώρο, η παρουσία όμως παγετώνων δεν έχει τεκμηριωθεί. Τοπικής σημασίας ενδείξεις έχουν περιγραφεί από τις περιοχές της Πίνδου και του

Ολύμπου, οι οποίες όμως δεν αποτελούν τεκμήριο για την εκτεταμένη παρουσία παγετώνων.

Σύμφωνα με τους παλαιοβοτανικούς, επικρατεί η άποψη ότι στον ελλαδικό χώρο δεν υπήρχαν παγετώδεις και μεσοπαγετώδεις εποχές αλλά εποχές ψυχρές και θερμές. Παρ'όλα αυτά οι απόψεις των ερευνητών δεν συμπίκτουν με αποτέλεσμα τα συμπεράσματά τους να αντικρούνται. Γι' αυτόν τον λόγο, το όλο θέμα χρήζει σημαντικότερης έρευνας.

Εχει ήδη αρχίσει μία συστηματικότερη έρευνα και θα αναφερθούμε σε ενδείξεις που προκύπτουν από μελέτες σε ορισμένες περιοχές και που μπορούν να οδηγήσουν σε κάποια πρώτα συμπεράσματα.

Ενα γενικός αποδεκτό γεγονός είναι ότι στα όρια Πλειστοκαίνου έχει λάβει χώρα μία ταπείνωση της θερμοκρασίας στον Μεσογειακό χώρο προφανώς εξαιτίας στρωμάτων πάγου που είχαν δημιουργηθεί στο Β. ημισφαίριο. Οι ενδείξεις της πτώσεως αυτής της θερμοκρασίας στον ελλαδικό χώρο είναι αρκετές. Στις αρχές του Πλειστοκαίνου, πιστοποιήθηκε σε ορισμένες περιοχές, αλλαγή της συνθέσεως της βλαστήσεως με την εμφάνιση τυπικών Τριτογενών στοιχείων (*Palmae*, *Magnoliaceae*, *Taxodiaceae*) με δραστική μείωση των γυρεοκόκκων. Επιπλέον, κατά την περίοδο αυτή έχει πιστοποιηθεί η εμφάνιση βενθονικής θαλάσσιας πανίδας ψυχρής προελεύσεως. Η επικράτηση ψυχρότερων κλιμάτων έχει πιστοποιηθεί και στην καταγραφή ισοτόπων οξυγόνου στα θαλάσσια περιβάλλοντα.

Στην περιοχή της Μεγαλοπόλεως, η μελέτη της απολιθωμένης πανίδας θηλαστικών δίδει στοιχεία για δύο μεσοπαγετώδεις εποχές με την παρουσία των *Hippopotamus*, *Rhinoceros*, κλπ. και παγετώδους εποχής με την παρουσία του *Mammuthus primigenius*. Η εμφάνιση του *Mammuthus* χρονολογείται στο τελευταίο ήμισυ του Πλειστοκαίνου. Οι σχετικές ραδιοχρονολογήσεις έχουν αποδείξει ότι το γένος αυτό που έζησε στην Σιβηρία και στην Β. Αμερική πρίν 39.000 χρόνια, εξαφανίστηκε πρίν από 10.000 χρόνια περίπου, κατά το Βούρμιο. Μαζί με τα απολιθωμένα λείψανα του γένους αυτού βρέθηκε και χλωρίδα η οποία τεκμηριώνει ότι το κλίμα της εποχής εκείνης ήταν λίγο θερμότερο του σημερινού στις περιοχές αυτές. Δόγως όμως της μεταβολής του κλίματος προς το ψυχρότερο μετανάστευσαν νοτιότερα. Η παρουσία του είδους αυτού στην Ν. Πελοπόννησο αποτέλεσε το στοιχείο για το οποίο η περιοχή αυτή θεωρήθηκε ότι είναι το νοτιότερο σημείο του Β. ημισφαιρίου όπου ζούσαν αντιπρόσωποι παγετώδους περιβάλλοντος.

Στην ίδια περιοχή, από την συστηματική μελέτη της πλειστοκαινικής χλωρίδας και πανίδας (λιμναία Μαλάκια), προέκυψε ότι αυτές δεν υπέστησαν καμία μεταβολή που να οφείλεται σε παγετώδεις επιδράσεις (VELITZELOS & GREGOR, 1985). Η μεταβολή στο κλίμα ήταν βαθμιαία και η θερμοκρασία θα πρέπει να ήταν κατά τι θερμότερη από την σημερινή. Η εμφάνιση μάλιστα φυτών όπως το *Ceratophyllum demersum*, το οποίο είναι υδρόβιο καρποφόρο, αποτελεί δείκτη θερμοκρασίας 20°C (GREGOR & VELITZELOS, 1986).

Ενδεικτικά αναφέρεται ότι η τύφη σήμερα σχηματίζεται σε πολλά μέρη της Ελλάδας (μικρή Πρέσπα, Δυτ. Ελλάδα), όπου το κλίμα είναι όπως εκείνο της Μεγαλοπόλεως κατά το Τεταρτογενές. Παρόμοια συμπεράσματα μπορούμε να εξαγάγουμε και από την παρουσία του *Ursus spelaeus*, αντικροσώπου σχετικά χαμηλών θερμοκρασιών, σε σπήλαια του βορείου κυρίως ελλαδικού χώρου όπως στο σπήλαιο των Πετραλώνων (ΚΟΚΚΟΡΟΣ & KANELLIS, 1960, KANELLIS, 1962, PETROCHILOS, 1965), στο σπήλαιο Περάματος Ιωαννίνων (SYMEONIDIS & THEODOROU, 1978), στην λεκάνη της Δράμας (KOUFOS, 1981), στην πόλη της Καστοριάς (PARASKEVAIDIS 1977) καθώς και στο σπήλαιο Καρίτσα στα Αγραφα (MITZOPOULOS, 1958, 1960).

Τέλος, ο PARASKEVAIDIS (1961) αναφέρει υπολείμματα του *Ursus spelaeus*, διάσπαρτα σε διάφορες περιοχές της Αττικής, η οποία θεωρείται η νοτιότερη περιοχή του ελλαδικού χώρου όπου βρέθηκε το είδος αυτό.

ΚΛΙΜΑΤΙΚΑ ΓΕΓΟΝΟΤΑ		δ ¹⁸ O	ΣΥΝΘΗΚΕΣ ΥΔΑΤΩΝ ΕΠΦΑΝΕΙΑΚΩΝ	ΠΛΑΙΟΒΑΘΥΜΕΤΡΙΑ ΣΥΝΘΗΚΕΣ ΥΔΑΤΩΝ ΠΥΘΜΕΝΑ-
0	Επέκταση των παγετωδών καλυψότων στο Β. Ημισφαίριο	Αύξηση του εύρους δια- κυμάνσεων του δ ¹⁸ O.	Αφθονία πλαγκτονικών Τρημάτων φορών ψυχρωνύ μδάτων.	Κατ. μεσο-βαθύμαλος - - - - - Μέση μεσο-βαθύμαλος, - - - - -
1	Πτώση της θερμοκρασίας στην Μεσογείο.	Αυξήση του δ ¹⁸ O.	Μείωση παραγωγικότητας της Disaster.	Ανάπτυξη σύγχρονων σερρολογικών συνθηκών της Μεσογείου. - - - - -
2	Εναρξη των μεγάλης κλίμακας παγετώνων του Β. Ημισφαίριου.	0,15% επιπλουτισμός σε δ ¹⁸ O.	Αντικατάσταση παντζασά θερμών υδάτων από πλαγκτονικά Τρημάτοφρά εύκρατων υδάτων.	Αναλλαγή μετατίνων μαζών μεταξύ Ατλαντικού και Μεσο-γείου. Παρόμοια βενθονική πανίδα.
3	Πτώση θερμοκρασίας Δημιουργία μικρής κλίμακας παγετώνων στο Β. Ημισφαίριο.	Αύξηση του δ ¹⁸ O.	Πλαγκτονικά Τρηματόφρα δερμών υδάτων.	Περιορισμένη κυκλοφορία. - - - - -
4	Επαναφορά συνθηκών ανοικτής θάλασσας στην Μεσόγειο.	Μεγάλου εύρους διακυμάνσεων ασταθείς κλιματικές συνθήκες.	Kρίση αλιμηρότητας της Μεσογείου	Μικρή περιορισμένη περιοχή δερμών υδάτων. - - - - -
5				

ΠΙΝΑΚΑΣ 1: Τα κυριότερα παλαιοπεριβαλλοντολογικά αποτελέσματα και οι σχέσεις τους με τις παγκόριες κλιματικές μεταβολές κατά το Πλεϊκανο-Πλειστόκανο.

Στην νήσο Σαντορίνη, όπου στα ηφαιστειακά τεταρτογενή πετρώματα έχει βρεθεί και μελετηθεί κλονσία χλωρίδα, το κλίμα (WALTER & VELITZELOS, 1986, VELITZELOS, 1991) θα πρέπει να ήταν κατά τι θερμότερο του σημερινού της Κρήτης. Το συμπέρασμα αυτό προκύπτει από την συστηματική μελέτη των απολιθωμένων φοινίκων που αποτελούν καλούς δείκτες παλαιοκεριβάλλοντος καθώς αναπτύσσονται σε μέση σχετικά θερμοκρασία 18°C. Στην Σαντορίνη έχουν πιστοποιηθεί επίσης τα γένη *Rhoenius theophrastus* και *R. pala* τα οποία αναπτύχθηκαν πρίν από 60.000 χρόνια (Ανωτ. Πλειστόκαινο).

Στην υγρό Ρόδο, στις ανω-τεταρτογενείς εμφανίσεις στην παράλια περιοχή της Καλλιθέας-Φαληράκι, έχουν βρεθεί απολιθωμένα κωνοφόρα, πευκίδες κ.ά. που δεν αποτελούν ενδεικτική χλωρίδα ψυχρών περιοχών. Αντίθετα, στις θαλάσσιες αποθέσεις του Κατωτ. Πλειστοκαίνου, έχει πιστοποιηθεί ψυχρή θαλάσσια πανίδα Μαλακίων (*Arctica islandica*) ηλικίας Καλαβρίου, καθώς επίσης και η ύπαρξη του βενθονικού Τρηματοφόρου *Hyalinea balthica* το οποίο, από παλαιοοικολογικής απόψεως θεωρείται δείκτης ψυχρών περιβαλλόντων. Επικλεόν, το ίδιο Τρηματοφόρο έχει βρεθεί σε αποθέσεις της νότιας Πελοποννήσου (Νεάπολη) καθώς και στις νήσους Ζάκυνθο (Γέρακας) και Κεφαλλονιά από τους BLANC-VERNET & KERAUDREN (1970), DERMITZAKIS (1978), με συνοδεύοντα πελαγική πανίδα ψυχρών υδάτων. Οι έρευνες συνεχίζονται.

Στην νήσο Κρήτη, κατά το Πλειστόκαινο, από τις θαλάσσιες πανίδες των Ασπονδύλων (μικρών και μεγάλων) που έχουν βρεθεί, θα πρέπει οι θερμοκρασίες που επικρατούσαν να κυμαίνονταν σε κατά πολύ μικρότερες των σημερινών κατά τις παγετώδεις περιόδους και σε όμοιες ή λίγο μεγαλύτερες κατά τις μεσοπαγετώδεις (ΓΕΩΡΓΙΑΔΟΥ-ΔΙΚΑΙΟΥΛΙΑ & ΔΕΡΜΙΤΖΑΚΗΣ, 1990). Από τα ευρήματα των Θηλαστικών προκύπτει ότι κατά την εποχή αυτή στην Κρήτη ζόντε μία μη ισορροπημένη ενδημική πανίδα (DERMITZAKIS & SONDAAR, 1978), που την αποτελούσαν ιδιαίτερες ομάδες ζώων, όπως νάνες μορφές Ελαφιών, Ιπποκοτάμων, Ελεφάντων, ενώ άλλα Θηλαστικά, όπως τα Σαρκοφάγα, απουσίαζαν.

Από τα μεγάλα Θηλαστικά οι απολιθωμένοι Ιπποκόταμοι που βρέθηκαν, θα έπρεπε να ζόνταν σε ένα περιβάλλον θερμό, εύκρατου χαρακτήρα, όπου θα υπήρχε νερό και βλάστηση (γρασίδι). Στην ηπειρωτική Ελλάδα παρόμοιοι Ιπποκόταμοι έχουν βρεθεί κατά τις μεσοπαγετώδεις περιόδους.

Πανίδες Θηλαστικών που να μαρτυρούν ψυχρές ή παγετώδεις εποχές δεν έχουν βρεθεί μέχρι σήμερα στην νήσο Κρήτη. Γενικά, το κλίμα της Κρήτης κατά το Πλειστόκαινο θα πρέπει να ήταν θερμό εύκρατο αρχικά, με μεγαλύτερες θερμοκρασίες από σήμερα και με μία τάση προς το τέλος να φθάσει τις θερμοκρασίες που επικρατούν σήμερα.

Γενικά, στην ιστορική εξέλιξη των φυτών στην Ελλάδα, διαπιστώνεται ότι σήμερα η βλάστηση που υπάρχει επέξησε από το Μειόκαινο με εμφάνιση μορφών τροπικών και υποτροπικών. Ο Ολυμπος σήμερα αποτελεί κλασσικό παράδειγμα τετερτογενούς βλαστήσεως. Εχει επίσης πιστοποιηθεί εμφάνιση τροπικών και υποτροπικών πανίδων τόσο Σπονδυλωτών όσο και θαλασσίων Ασπονδύλων.

ΣΥΜΠΕΡΑΣΜΑΤΑ

Από τις μέχρι σήμερα αναφερόμενες έρευνες σε πλειστοκαινικής ηλικίας περιοχές, ουδέν ενδεικτικό στοιχείο παγετώνων στον ελλαδικό χώρο έχει πιστοποιηθεί. Κατά δε το Πλειστόκαινο θα πρέπει να υπήρχαν μικρές διακυμάνσεις της θερμοκρασίας (ψυχρή-θερμή), η οποία όμως ήταν κατά τι ανώτερη της σημερινής.

Οι έρευνες συνεχίζονται και θα συνεχισθούν και σε άλλες περιοχές του ελλαδικού χώρου, οπότε προφανώς θα προκύψουν νέα στοιχεία που ίσως καταλήξουν σε άλλα συμπεράσματα.

ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ

- BLANC-VERNET, L. & B. KERAUDREN, 1970. Sur la présence du Calabrien à *Hyalinea balthica* dans les îles de Zakynthos et de Kephallinia (Grèce). *Bull. du Musée d' Anthropologie préhistorique de Monaco*, Fasc. 15, p. 91-106, Monaco.
- ΓΕΩΡΓΙΑΔΟΥ-ΔΙΚΑΙΟΥΔΙΑ, Ε. & Μ.Δ. ΔΕΡΜΙΤΖΑΚΗΣ, 1990. Συμβολή στη γνώση του παλαιοκλίματος της νήσου Κρήτης κατά το Ανώτερο Καινοζωικό. Περιγράμματα του ΣΤ' Λιεθνούς Κρητολογικού Συνεδρίου, σελ. 163-170, Χανιά.
- DERMITZAKIS, M.D., 1978. Stratigraphy and sedimentary history of the Miocene of Zakynthos (Ionian islands, Greece). *Ann. Geol. des Pays Hell.*, XXIX, p. 47-186.
- DERMITZAKIS, M.D. & P.Y. SONDAAR, 1978. The importance of fossil mammals in reconstruction paleogeography with special reference to the Pleistocene Aegean Archipelago. *Ann. Geol. des Pays Hell.*, 46, p. 808-840, Athènes.
- GREGOR, H-J. & E. VELITZELOS, 1986. Pleistozane Braunkohlen von Megalopolis (Peloponnes, Griechenland). Ein stratigraphischer Vergleich. *Cour. Forsch. Inst. Senckenberg*, 86, 283-285.
- KANEΔΔΗΣ, Α., 1962. Η σπηλιά των Πετραλώνων. *To βουνό. Ελλ. Ορ. Συνδ.*, 227, σελ.. 91-102.
- KOKKOROS, P. & A. KANELLIS, 1960. Découverte d'un crane d'homme paleolithique dans le péninsule Chalkidique. *L' Anthropologie*, 64, p. 438-486.
- KOUFOS, G., 1981. A new Late Pleistocene (Wurmian) Mammal locality from the basin of Drama (Northern Greece). *Sci. Annals Fac. Phys. & Mathem., Univ. Thessaloniki*, 21, p. 129-147, Thessaloniki.
- MITZOPOULOS, M.K., 1958. Über das Vorkommen von *Ursus spelaeus* im Agrafa Gebirge (Griechenland). *P.A.A.* 33, p. 359-363.
- MITZOPOULOS, M.K., 1960. Über das vorkommen von *Ursus spelaeus* im Agrafa Gebirge (Griechenland). *Ann. Geol. Pays Hell.*, 11, p. 150-153.
- MULLER, C., 1984. Climatic evolution during the Neogene and Quaternary evidenced by marine assemblages. *Paleobiologie continentale*, 14(2), p. 359-369.
- MULLER, C., 1985. Late Miocene to Recent mediterranean biostratigraphy and paleoenvironments based on Calcareous Nannoplankton. In: D.J. Stanley & F-C. Wezel (Eds), «*Geological Evolution of the Mediterranean Basin*», Springer-Verlag, Berlin.
- MULLER, C., 1990. Nannoplankton biostratigraphy and paleoenvironmental interpretations from the Tyrrhenian Sea, ODP Leg 107 (Western Mediterranean). In: K.A. Kastens, J. Masle et al., *Proc. ODP Sci. Res.*, 107, p. 495-511.
- PARASKEVAIDIS, I., 1961. Neue Funde Quartärer Wirbeltierreste in Attika. *Ann. Geol. Pays Hell.*, 12, p. 149-152, Athènes.
- PARASKEVAIDIS, I., 1977. Säugetiere aus Griechenland. 7 *Colloquium Geol. Aegean Region*, p. 1143-1154, Athènes.
- PETROCHILOS, J., 1965. Découverte de restes de Mammifères du Quaternaire moyen dans la région de Petralona en Chalkidiki. *Dritter intern. Kongr. f. Speleologie*, 4, p. 37-38, Wien.
- RAYMO, M.E., RUDDIMAN, W.F. & B.M. CLEMENT, 1986. Pliocene-Pleistocene paleoceanography of the North Atlantic at Deep Sea Drilling Project site 609. *Init. Rep. DSDP*, 94, p. 895-901.

- RIO, D., SPROVIERI, R., THUNELL, R., VERGAUD GRAZZINI, C. & G. GLACON, 1990d. Pliocene-Pleistocene paleoenvironmental history of the western Mediterranean: a synthesis of ODP site 653 results. In: Kastens, K.A., Mascle, J. et al., (Eds), *Proceedings of the Ocean Drilling Program, Scientific Results*, Vol. 107, p. 695-704.
- SYMEONIDIS, N. & G. THEODOROU, 1978. Ein neuer Nachweis des Hohlenbaren in Nord-Griechenland. *Ann. Geol. Pays Hell.*, 29, p. 704-715.
- THUNELL, R., DOUGLAS, W., TAPPA, E., RIO, D. & I. RAFFI, 1990. Pliocene-Pleistocene stable isotope record for Ocean Drilling Program Site 653, Tyrrhenian basin: implications for the paleoenvironmental history of the Mediterranean Sea. In: Kastens, K.A., Mascle, J. et al., (Eds), *Proceedings of the Ocean Drilling Program, Scientific Results*, Vol. 107, p. 387-399.
- TPIANTAΦΥΛΛΟΥ, M.B., 1993. Βιοστρωματογραφικές και οικοστρωματογραφικές παρατηρήσεις με βάση τα ασβεστολιθικά ναννοαπολιθώματα των Πλειστόκαινων αποθέσεων της Αν. Μεσογείου. *Λιδακτορική διατριβή*, Πανεπιστήμιο Αθηνών, 232 σελ., cum. lit.
- VELITZELOS, E., 1991. Neue palaeofloristische Daten zur Entwicklungsgeschichte der Pflanzen im Agaeisraum, insbesondere die Palaeoflora von Thera (Santorin). *Documenta naturae*, 61, S. 22-29, München.
- VELITZELOS, E. & H.J. GREGOR, 1985. Phlanzensoziologische Abfolgen und Okologie der Pleistozanen Braunkohlen des Tagebaues Choremī (Megalopolis, Peloponnes). *Documenta natura*, 25, p. 21-27.
- VERGNAUD GRAZZINI, C., SALIEGE, J.F., URRUTIAUGER, M.J. & A. IANNACE, 1990. Oxygen and carbon isotope stratigraphy of ODP Hole 653A and Site 654: the Pliocene-Pleistocene glacial history recorded in the Tyrrhenian basin (West Mediterranean). In: K.A. Kastens, J. Mascle et al., *Proc. ODP Sci. Res.*, 107, p. 361-386.
- WALTER, F. & E. VELITZELOS, 1986. Bemerkungen zur spätquartären Flora von Santorini (Griechenland). *Cour. Forsch. Inst. Senckenberg*, 86, p. 387-395. Frankfurt.