

تعیین عمق دیرینه سازند آبدراز در برش پادها بر اساس فرامینفرهای کفزی

خالقی خبازان، فرزانه^{۱*}؛ عاشوری، علیرضا^۲؛ آریایی، علی اصغر^۳؛ وحیدی نیا، محمد^۲

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد، گروه زمین شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد مشهد

۲- قطب فسیل شناسی، دانشگاه فردوسی مشهد

۳- عضو هیئت علمی گروه زمین شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد مشهد

چکیده

در این پژوهش، رسوبات سازند آبدراز در خاور حوضه کپه داغ با هدف تعیین عمق دیرینه و چگونگی تغییرات نسبی سطح آب مورد مطالعه قرار گرفته اند. بدین منظور برش پادها در ۱۲۵ کیلومتری خاور مشهد، با سنگ شناسی عمده مارن، مارن آهکی و سنگ آهکهای گل سفیدی به ضخامت تقریبی ۴۶۰ متر انتخاب گردید. بر اساس مطالعه فرامینفرهای پلانکتونیک، سن این سازند، تورونین تا سانتونین معرفی شده است. جنسها و گونه های شاخص فرامینفرهای بنتیک و نسبت فرمهای پلانکتونیک به بنتیک نشان می دهد، عمق حوضه رسوبی کپه داغ در بازه زمانی مذکور، در مجموع از ابتدا تا انتهای سازند افزایش داشته، ولی این افزایش با نوساناتی همراه بوده است.

Paleobathymetry of Abderaz Formation in Padeha section, according to benthos foraminifera

Abstract

At this research, to do paleobathymetrical studies and identification of sea level changes in east of Kopet-dagh basin, the Abderaz Formation sediments is studied. For this order, Padeha section, in 125km. east of Mashad city is selected. In this section, Abderaz Fm. Is composed of marl, limy marl and chalky limestone with 460 meters thickness. According to planktonic foraminifers, the age of this formation is Turonian to Santonian. Index genres and species of benthos foraminifers and planktonic-benthic ratio show that Kopet-dagh basin depth, in ascending direction, from base to top of the section was increased, but this increasing was fluctuant.

مقدمه

برش پادها در فاصله ۱۲۵ کیلومتری جاده ی مشهد - سرخس در ۲ کیلومتری شمال روستای پادها با مختصات جغرافیایی "۱۵/۸، ۴۴'، ۶۰^۰ طول خاوری و "۳۰/۶، ۵'، ۳۶^۰ عرض شمالی قرار دارد. مرز زیرین سازند آبدراز در این برش، با سازند آیتامیر از نوع ناپیوستگی هم شیب بوده و مرز بالایی آن با سازند آبتلخ پیوسته و تدریجی است. سازند آبدراز در این برش به طور عمده شامل مارن، مارنهای آهکی و سنگ آهکهای مارنی خاکستری تا خاکستری متمایل به آبی یا سبز همراه با ۴ نوار سنگ آهک گل سفیدی است.

مطالعات انجام شده در زمینه تعیین عمق دیرینه، با شناسایی الگوی پراکندگی و نحوه تغییرات اجتماعات و گونه‌های فرامینفر بنتیک نسبت به تغییرات عمق، ارتباط خوبی بین انواع جنسهای میکروفسیلی بنتیک با عمق حوضه رسوبی را نشان می‌دهد (Van der Zwaan *et al.*, 1999; Jorissen *et al.*, 2007). به طور کلی تغییرات دو عامل اصلی مواد غذایی و اکسیژن در پراکندگی گونه‌های مختلف موجودات مؤثر است. در این رابطه مدل‌های متفاوتی ارائه شده است. برای نمونه می‌توان به مدل‌های Sliter & Baker (1972)، Alegret & Thomas (2001) و Alegret *et al.* (2003) اشاره نمود. در این مطالعه با کمی تغییر از مدل Sliter & Baker استفاده شده است (جدول ۱).

جدول ۱: مدل ارتباط عمق و برخی از جنسهای فرامینفرهای بنتیک کرتاسه (بر گرفته از اسلیتر و بیکر (۱۹۷۲) با تغییرات)

Environment		Foraminifers		
SHELF	Inner	<i>Miliolids</i> <i>Palmula</i> <i>Placopilina</i>	<i>Planorbulina</i> <i>Bolivia</i> <i>Pararotalia</i>	<i>Nomonella</i> <i>Gutulina</i> <i>Ceratobulimina</i>
	Outer	<i>Nodosariids</i> <i>Gyroidina</i> <i>bolivina</i> <i>Gavelinella</i>	<i>Pseudonodosaria</i> <i>Pseudourigerina</i> <i>Pyramidina</i> <i>Globulina</i>	<i>Pyrolina</i> <i>Gaudryina</i> <i>Dorothia</i> <i>Alabamina</i>
BATHYAL	Upper	<i>Gyroidinoides</i> <i>Gaudryina</i> <i>Praebulimina</i>	<i>Dorothia</i> <i>Ammodiscus</i> <i>Pyramidina</i>	<i>Gavelinella</i> <i>Spiroplectamina</i> <i>Trochammina</i>
	Middle	<i>Praebulimina</i> <i>Gaudryina</i> <i>Allomorphina</i>	<i>Bathysiphon</i> <i>Spiroplectamina</i> <i>Ammodiscoides</i>	<i>Dorothia</i> <i>Ammodiscus</i> <i>Chilostomella</i>
	Lower	<i>Glomospira</i> <i>Gaudryina</i> <i>Osangularia</i>	<i>Praebulimina</i> <i>Allomorphina</i> <i>Gaudryina</i>	<i>Bathysiphon</i> <i>Saccamina</i> <i>Ammodiscus</i>

برای این پژوهش، تعداد ۱۱۷ نمونه از سازند آب‌دراز برداشت گردید. نمونه‌ها با روش شستشو توسط آب اکسیژنه آماده‌سازی شده و از نمونه‌های مناسب نیز مقاطع میکروسکوپی لازم تهیه گردید. جهت شناسایی و مقایسه میکروفسیلهای ذکر شده، از منابعی چون (Cushman, 1969)، (Hornibrook *et al.*, 1989) و (Lamolda *et al.*, 2007) استفاده شده است.

بحث و نتیجه گیری

سازند آب‌دراز شامل ۸ واحد سنگ چینه‌ای متفاوت است. این واحدهای سنگی به ترتیب از پایین به بالا عبارتند از: ۱- بخش شیل زیرین با ۴۹ متر ضخامت که شامل شیل و مارن خاکستری تیره مایل به سبز همراه با آثاری از دو کفه‌ای، خارپوست و کرینوتید است. از جمله میکروفسیلهای فرامینفری این واحد می‌توان انواع زیر را نام برد: *Dentalina aculeate*, *Dentalina basiplanata*, *Heterohelix globulosa*, *Marssonella turris*, *Marginulina inconstantia*, *Nodosaria affinis*, *Robulus alexanderi*, *Saracenaria saratogana*, *Whiteinella archeocretacea*.

با توجه به جدول ۱ و فراوانی انواع فرامینیفرهای ذکر شده، محیط دریای باز و شلف بیرونی برای این بخش معرفی می شود.

۲- بخش سنگ آهک گل سفیدی شماره ۱ با ۸ متر ضخامت که شامل سنگ آهکهای ضخیم لایه بیومیکریتی سفید چرک مایل به زرد نخودی با میان لایه‌هایی از سنگ آهک مارنی نازک لایه دارای اثراتی از دوکفه‌ای، بریوزوئر و گاستروپود است. فراوانی انواع گونه‌های *Calcispherula* و *Pithonella* در این واحد قابل توجه است. مهمترین فرامینیفرهای این واحد شامل انواع زیر است:

Dentalina aculeate, *Globo truncana lapparenti*, *Globo truncana linneiana*, *Heterohelix reussi*, *Lenticulina munsteri*, *Nodosaria affinis*.

مقایسه این گروهها با جدول ۱ محیط شلف بیرونی را معرفی می کند.

۳- بخش مارن زیرین با ۲۷/۷۵ متر شامل مارن خاکستری تا خاکستری مایل به سبز که دارای آثاری از دوکفه‌ای، اسفنج و کرینوئید است. از جمله میکروفسیل‌های فراوان این واحد می توان انواع زیر را نام برد:

Ammodiscus cretacea, *Dentalina gracilis*, *Dicarinella primitive*, *Fronidularia goldfussi*, *Gaudryina pyramidata*, *Globo truncana lapparenti*, *Heterohelix moremani*, *Marssonella oxycana*, *Nodosaria aculeate*.

این مجموعه محیط شلف بیرونی تا اوایل باتیال بالایی را پیشنهاد می کند.

۴- بخش سنگ آهک گل سفیدی شماره ۲ که ۱۲ متر ضخامت دارد و شامل حدود ۹ متر مارن با میان لایه‌های نازک لایه‌ی آهکی خاکستری روشن تا سفید و ۳ متر سنگ آهک بیومیکریتی ضخیم لایه با میان لایه‌های نازکی از مارن و آهک مارنی به رنگ سفید مایل به زرد نخودی است. از جمله ویژگی‌های این واحد وجود آثار دوکفه‌ای، کرینوئید، اسفنج و قطعات شکسته فسیلی زیاد به همراه کمی گلو کونیت می باشد. وجود لامیناسیون ظریف، گرهک و آثار بیوتوریشین از ویژگی‌های دیگر این واحد به شمار می رود. مجموعه میکروفسیلی این واحد به شرح زیر است:

Eouvirgerina gracilis, *Heterohelix globulina*, *Globo truncana lapparenti*, *Globo truncana Primitive*, *Gyroidinoides nitida*.

این مجموعه محیط شلف بیرونی را معرفی می کند.

۵- بخش مارن میانی با ۷۰ متر ضخامت شامل مارن خاکستری تیره تا روشن مایل به سبز دارای آثاری از دوکفه‌ای، اسفنج، کرینوئید و بریوزوئر است. وجود گلو کونیت و گرهکهای پر شده با اکسید آهن از جمله ویژگی‌های این واحد است. از مجموعه میکروفسیلی این واحد می توان به انواع زیر اشاره نمود.

Ammodiscus cretacea, *Bolivinoidea decorate*, *Heterohelix globulina*, *Gaudryina pyramidata*, *Globo truncana lapparenti*, *Gyroidinoides nitida*, *Marsonella oxycona*, *Neoflabellina rugosa*, *Stensioina exculpta*.

این مجموعه محیط شلف داخلی تا ابتدای باتیال را معرفی می کند. به نظر می رسد محیط رسوب گذاری در ابتدای این واحد کم عمق تر از انتهای آن بوده است. حتی انواع پوسته‌های آگلوتینه نیز در ابتدای این واحد گرانولار بوده و در انتها سوزنی شکلند. همچنین به نظر می رسد بیشترین عمق حوضه مربوط به بخش انتهایی این واحد است. فراوانی

جنسهای *Ammodiscus*، *Gyroidinoides* و *Gaudryina* و کاهش فراوانی جنسهای *Bolivinooides* و *Neoflabellina* نشان از افزایش عمق در انتهای این بخش از سازند دارد.

۶- بخش سنگ آهک گل سفیدی گلوکونی دار شماره ۳ با ۱۶ متر ضخامت که شامل دو تناوب از سنگ آهکهای بیومیکریتی ستبر لایه با میان لایه‌های مارنی نازک لایه و تناوبی از سنگ آهکهای متوسط لایه و مارنهای متوسط لایه است. ویژگی مهم این واحد سنگ چینه‌ای کاهش جنسهای *Calcispherula* و *Pithonella* و خرد شدگی زیاد فسیلها است. همچنین فراوانی زیاد خارپوست و اینوسراموس با ابعاد نسبتاً بزرگ، جلبکهای سبز و آمونیت نشانه بارز این لایه است. مهمترین فرامینفرهای این واحد عبارتند از:

Dentalina gracilis, *Globotruncana lapparenti*, *Heterohelix globulosa*, *Lenticulina munsteri*, *Marssonella oxycona*, *Neoflabellina suturalis*, *Neoflabellina rugosa*, *Rosita fornicate*, *Stensioina exculpta*.

این مجموعه فسیلی کاهش عمق را تا رسیدن به شلف داخلی معرفی می‌کند. تنوع زیاد فسیلهای خارپوست و جلبک سبز این مطلب را تأیید کرده، ولی وجود آمونیت و پلانکتونهای دریازی قطع ارتباط با دریای باز را نفی می‌کند.

۷- بخش مارن بالایی که ۲۶۶/۷ متر ضخامت داشته و شامل مارن خاکستری روشن مایل به سبز یا آبی است و به تدریج به مارن آهکی و سنگ آهک مارنی خاکستری روشن مایل به سبز یا آبی تا سفید تبدیل می‌شود. وجود آثاری از ماکروفسیلهای دو کفه‌ای، اسفنج و کرینوتید و نیز گرهکهای پر شده با اکسید آهن و لامیناسیون ظریف که گاهی آثار موجی (ریپل مارک) را تداعی می‌کند، از جمله ویژگیهای این واحد است. از جمله فسیلهای آن می‌توان انواع زیر را نام برد.

Ammobacolithes coprolithiformis, *Ammodiscus cretacea*, *Dentalina gracilis*, *Dorothia conula*, *Fronicularia watersi*, *Gaudryina laevigata*, *Gaudryina pyramidata*, *Globotruncana arca*, *Globotruncana bulloides*, *Globotruncana lapparenti*, *Gyroidinoides nitida*, *Neoflabellina rugosa*, *Nodosaria aculeate*, *Nodosaria affinis*, *Stensioina exculpta*.

این مجموعه فسیلی محیط شلف داخلی تا خارجی و حتی کمی عمیقتر تا ابتدای باتیال بالایی را معرفی می‌کند. تغییرات عمق در این قسمت به گونه‌ای است که بخش میانی عمیقتر از بخشهای ابتدا و انتها است.

۸- بخش سنگ آهک گل سفیدی شماره ۴ دارای ۲۱ متر ضخامت که با سنگ آهک متوسط لایه بیومیکریتی همراه با تداخلهایی از مارن متوسط لایه شروع شده و در ادامه تناوبهای مارنی - سنگ آهکی آن دچار تغییرات زیاد ضخامتی می‌شود. از ویژگیهای این واحد وجود لامیناسیون ظریف، سیمان میکرواسپاریتی، قطعات شکسته میکروفسیلها و آثار دو کفه‌ای، اسفنج و کرینوتید می‌باشد. در این واحد جنسهای *Pithonella* و *Calcispherula* در حد بسیار کم هستند. میکروفسیلهای این واحد عبارتند از:

Dentalina gracilis, *Dicarinella asymetrica*, *Dorothia conula*, *Gaudryina pyramidata*, *Globotruncana lapparenti*, *Globotruncana arca*, *Gyroidinoides globosa*, *Heterohelix globulosa*, *Marssonella oxycona*, *Stensioina exculpta*.

این مجموعه فسیلی محیط تشکیل شلف بیرونی را نشان می‌دهد.

اجتماع فسیلهای *Globotruncana Lapparenti*, *Globotruncana imbricate*, *Dicarinella asymetrica*, *Whiteinella archeocretacea* و *Stensioina exculpta*, *Globotruncana Schneegansi* تا سانتونین برای سازند آب‌دراز در برش پادهاست. مجموعه فسیلی حاضر، محیط رسوبی دریای باز را معرفی می‌کند. عمق حوضه رسوبی در طی این زمان دست‌خوش تغییرات متناوب بوده است، اما در مجموع از ابتدا تا انتهای سازند کمی افزایش عمق داشته است. با توجه به فراوانی و پراکندگی جنس‌هایی مثل *Gyroidinoides*, *Gaudryina* و *Heterohelix* بر طبق نظر Hart (1980) و Wonders (1980)، عمق حوضه بین ۵۰ تا ۳۰۰ متر متغییر بوده است. محیط رسوبی پیشنهادی برای زمان تشکیل این واحد سنگ چینه‌ای شلف بیرونی است که با نوسانات سطح آب همراه بوده است.

References

- Alegret, L., Molina, E., & Thomas, E., 2003. Benthic foraminiferal turnover across the Cretaceous/Paleogene boundary at Agost (southeastern Spain): paleoenvironmental inferences. *Marine Micropaleontology* 48: 251-279.
- Alegret, L., & Thomas, E., 2001. Upper Cretaceous and lower Paleogene benthic foraminifera from northeastern Mexico. *Micropaleontology* 47: 269-316.
- Cushman, J.A., 1969. Foraminifera Their Classification & Economic Use. Cambridge, Massachusetts Harvard University press, 600pp.
- Hart, M.B., 1980. A water depth model for the evolution of the planktonic foraminifera. *J. Nature*, 286: 252-254.
- Hornibrook, B., Brazier R.C., & Strong, C.P., 1989. Manual of New Zealand Permian to Pleistocene Foraminiferal Biostratigraphy. *N.Z. Geological survey, Paleontological Bulletin* 56: 175p.
- Jorissen, F.J., Fontanier, C., & Thomas, E., 2007. Paleocyanographical proxies based on deep sea benthic foraminiferal assemblage characteristics. In: Hillarie-Marcel C. & de Vernal, A. (eds.) Proxies in Late Cenozoic Paleocyanography (Pt.2): Biological tracers and biomarkers, Elsevier, 843 pp.
- Lamolda, M.A., Peryt, D., & Ion, J., 2007. Planktonic foraminiferal bioevents in the Coniacian/santonian boundary interval ea Olazagutia, Navarra province, Spain. *Cretaceous Research* 28: 18-29.
- Sliter, W.V., & Baker, R.A., 1972. Cretaceous bathymetric distribution of benthic foraminifera. *J. Foraminiferal Res*, 2: 167-183.
- Van der Zwaan, G.J., Duijnste I.A.P., Den Dulk M., Ernst S.R., & Kouwenhoven, N.T., 1999. Benthic foraminifera: proxies or problems? A review of paleoecological concepts. *Earth Sciences Reviews*, 46: 213-236.
- Wonders, A.A.H., 1980. Middle and Late Cretaceous Planktonic Foraminifera of the western Mediterranean area: Utrecht. *Micropal. Bull.*, 24: 5-156.