

https://jssr.ui.ac.ir/?lang=en

Journal of Stratigraphy and Sedimentology Researches E-ISSN: 2423-8007 Vol. 39, Issue 1, No. 90, Spring 2023, pp 55-76 Received: 27.06.2022 Accepted: 17.06.2023

Research Paper

Biostratigraphy of the Pabdeh Formation based on planktonic foraminifera in the Tang-e-Chogan section in Interior Fars, Zagros Basin

Zahra Khaloasgari

MSC student, Geology Department, Faculty of Science, Payame Noor University, Tehran, Iran

z.khalooaskari@gmail.com

Mahnaz Amirshahkarami * ២

Associate Professor, Geology Department, Faculty of Science, Payame Noor University, Tehran, Iran

amirshahkarami@pnu.ac.ir

Koorosh Rashidi Sharifabad

Associate Professor, Department of Geology, Faculty of Science, Yazd University, Yazd, Iran

kooroshrashidi@yazd.ac.ir

Abstract

The biostratigraphy of the marly-limestone Pabdeh Formation has been studied in a section located in the Interior Fars (folded Zagros). Five assemblage biozones of plankton foraminifera with Early Eocene to Late Eocene age were identified in the studied section. Biozone 1 with a thickness of two meters has been identified at the base of the studied succession and includes *Morozovellavela scoensis* and *Morozovella conicotruncata* species defining the Early Eocene age. Biozone 2 with a thickness of 59 meters is the Early Eocene in age and is associated with the first occurrence of *Morozovella aragonensis* at the base and the last occurrence of *Chiloguembelina wilcoxensis* at the top. Biozone 3 with a thickness of 66 meters is defined by the first occurrence of *Globigerinatheka kugleri* at the base and the occurrence of *Globigerinatheka kugleri* at the base and the occurrence of *Globigerinatheka kugleri* at the base and the occurrence of *Globigerinatheka secone* for biozone 4 with a thickness of 163 meters indicates the Middle–Late Eocene for the top of studied succession according to the first and last occurrence of *Hantkenina alabamensis*.

Keywords: Pabdeh Formation, Planktonic foraminifera, Early Eocene–Late Eocene, Biostratigraphy

Introduction

The Laramide orogeny event is one of the tectonic events affecting the geology of Iran, which played a significant role in the formation of independent Cenozoic sedimentary basins of Iran (Aghanabati 2004). The subduction of Neotethys under the Iranian Plate began in the Upper Jurassic–Lower Cretaceous and was accompanied by the evolution of the present-day tectonic structure of Zagros in the Upper Paleocene–Lower Eocene (Heidari 2008). The Zagros sedimentary basin has three sedimentary units: Khuzestan Plain, folded Zagros or external Zagros, high Zagros or internal Zagros (Darvishzadeh 1991). After the Late Cretaceous movements, in the Early Paleogene, the whole Zagros was covered by an progressive sea. In the coastal areas of this sea the Sachun Formation, in shallow areas the Jahrom Formation and in deep areas the Pabdeh Formation have been deposited (Aghanabati 2004).

The Pabdeh Formation is limited to the shales layers of the Gurpi Formation with the Maastrichtian age (in Fars and Khuzestan) to the Paleocene age (in Lorestan) at the lower boundary, and is limited to the limestones layers of the Asmari Formation with Oligocene–Miocene age at the upper boundary.

The studied section is located in the Tang-e-Chogan area 35 km of northeast of Kazeron in the Interior Fars Basin in the folded Zagros. This section is on the axial line of the Dashtak anticline in the geographical position $51^{\circ} 36' 48/22''$

i)(6)

*Corresponding author

Khaloasgari Z. Amirshahkarami M. and Rashidi Sharifabad K. (2023). Biostratigraphy of the Pabdeh Formation based on planktonic foraminifera in the Tang-e-Chogan section in Interior Fars, Zagros Basin. Journal of Stratigraphy and Sedimentology Researches, 39(1):55-76.

2423-8007 / © 2023 University of Isfahan





https://dorl.net/dor/20.1001.1.20087888.1402.39.1.4.4

to $51^{\circ} 36' 58/09''$ East and $29^{\circ} 47' 28/52''$ to $29^{\circ} 47' 69/59''$ North.

The lithology of the Pabdeh Formation in the Tang-e-Chogan section with a thickness of 378 meters is composed of marls, marly limestones, and medium to thick bedded limestones.

In its lower boundary, there are gray shales of the Gurpi Formation (Upper Cretaceous) with disconformities (Moghaddasi et al. 2020) and the upper boundary is overlain by the limestones of the Asmari Formation (Oligocene– Miocene).

Considering the special position of the Pabdeh Formation in the petroleum system of the Zagros Basin, it is important to study this formation. For this reason, in this research, the stratigraphy and biostratigraphy of this formation based on plankton foraminifera have been investigated.

Discussion of Results & Conclusions

The biostratigraphy of the Pabdeh Formation in the studied section is according to the biozonation of planktonic foraminifera by Toumarkine and Luterbacher (1985), Bolli et al. (1985), Berggren and Pearson (2005), Wade et al. (2011), and Bown et al. (2020). Five assemblage biozones of plankton foraminifera with the Early Eocene to Late Eocene age were identified in the studied section. Biozone 1 with a thickness of two meters has been identified at the base of the studied succession and includes Morozovella velascoensis and Morozovella conicotruncata species defining the Early Eocene age. Biozone 2 with a thickness of 59 meters is Early Eocene in age and is associated with the first occurrence of Morozovella aragonensis at the base and the last occurrence of Chiloguembelina wilcoxensis at the top and is consistent to the base of the biozone E5 of Berggren and Pearson (2005), Wade et al. (2011). Assemblage biozone 2 includes Morozovellaaequa, Morozovella formosa, Morozovella gracilis, wilcoxensis, Morozovella Chiloguembelina aragonensis, Morozovella caucasica, Morozovella subbotinae, Alicantinasp., Subbotinasp., Subbotinacf. Pseudohastigerinamicra, Planorotalite eocanea. pseudoscitula, Clavigerinella akersi, Parasubbotina pseudowilsoni, Hantkenina sp. Biozone 3 with a thickness 66 meters includes assemblage of Guembelitrioides nuttalli, Globigerina sp., Hantkenina sp., Uvigerina havanensis, Hantkenina mexicana, Globigerinatheka kugleri, Acarinina bullbrooki, Morozovella cf. aragonensis, Planorotalites pseudoscitula, Globorotalia renzi, Globorotalia SD.

,Hantkenina longispina, Morozovelloides cf. crassatus, Hantkenina alabamensis, Pseudohastigerina cf. micra, Turborotalia cerroazulensis, Globigerina velascoensis, Subbotina eocaena. It is defined by the first occurrence of Globigerinatheka kugleri at the base and the occurrence of Guembelitrioides nuttalli at the top and represents the beginning of the part of the Middle Eocene and is in accordance of the base of the biozone E8 of Wade et al. (2011). Biozone 4 with a thickness 88 meters includes Globigerina sp., Hantkenina sp., Hantkenina mexicana, Acarinina bullbrooki, Hantkenina longispina, Hantkenina alabamensis, Turborotalia cerroazulensis, Subbotina eocaena, Orbulinoides beckmanni, Pseudohastegina cf. micra, Globigerina pseudoeocaena, Pseudohastegrina micra, Hantkenina aff. Dumblei. According to biozone P13 of Berggren and Van Couvering (1974) and Berggren and Pearson (2005) and biozone E12 of Wade et al. (2011) the presence of Orbulinoides beckmanni indicates the Middle Eocene for biozone 4. Biozone 5 indicates the Middle-Late Eocene for the top of the studied section according to the first and last occurrence of Hantkenina alabamensis. Biozone 5 with a thickness of 163 meters Globigerina sp., Hantkenina sp., Hantkenina mexicana, Acarinina bullbrooki, Hantkenina longispina, Hantkenina alabamensis, Turborotalia cerroazulensis, Globigerina pseudoeocaena, Globigerina sp., Planorotalites pseudoscitula

The biostratigraphy of the Pabdeh Formation in the Tange-Chogan section indicates five assemblage biozones of plankton foraminifera with the Early Eocene to Late Eocene age. These biozones include 21 genera and 24 species of the following planktonic and benthic foraminifera:

Acarinina bullbrooki, Alicantina sp., Chiloguembelina wilcoxensis, Clavigerinella akersi, Globorotalia renzi, pseudoeocaena, Globigerina Globigerina sp., Globigerinatheka kugleri, Guembelitrioides nuttalli. Hantkenina alabamensis, Hantkenina longispina, Hantkenina mexicana, Hantkenina sp., Kathina sp., Lenticulina sp., Morozovella aequa, Morozovella aragonensis, Morozovella caucasica, Morozovella conicotruncata, Morozovella formosa, Morozovella gracilis, Morozovella subbotinae, Morozovellavela scoensis, Morozovelloides cf. crassatus, Orbulinoides beckmanni, Parasubbotina pseudowilsoni, Planorotalites pseudoscitula, Pseudohastegrina micra, Streptochilus sp., Subbotina eocaena, Subbotina sp., Turborotalia cerroazulensis, Uvigerina havanensis.

R)

پژوهش های چینهنگاری و رسوب شناسی سال سی و نهم، شماره پیاپی ۹۰، شماره اول، بهار ۱۴۰۲، ص۵۵–۷۶ تاریخ وصول: ۱۴۰۱/۰۴/۰۶ تاریخ پذیرش: ۱۴۰۱/۰۴/۲۷

مقاله پژوهشی

زیست چینه نگاری سازند پابده براساس روزن داران پلانکتون در برش تنگ چوگان، فارس داخلی، حوضهٔ رسوبی زاگرس

زهرا خالوعسگری، دانشجوی کارشناسیارشد گروه زمینشناسی بخش علوم پایهٔ دانشگاه پیام نور، تهران، ایران z.khalooaskari@gmail.com **مهناز امیرشاه کرمی*[®]،** دانشیار گروه زمینشناسی بخش علوم پایهٔ دانشگاه پیام نور تهران، ایران amirshahkarami@pnu.ac.ir **کوروش رشیدی شریف آباد**، دانشیار گروه زمینشناسی دانشکدهٔ علوم پایهٔ دانشگاه یزد، یزد، ایران koo.rashidi@gmail.com

چکیدہ

زیست چینه نگاری سازند پابده در یک برش از این سازند، واقع در فارسی داخلی (زاگرس چین خورده) مطالعه شد. پنچ زون زیستی تجمعی از روزن داران پلانکتون با سن ائوسن پیشین –ائوسن پسین در این برش شناسایی شد. زون زیستی ۱ شامل گونه های *Porozovella conicotruncata و Morozovella و Morozovella conicotruncata* است و سن ائوسن پیشین را برای بخش های ابتدایی برش مطالعه شده نشان می دهد. زون زیستی ۲، سن ائوسن پیشین دارد و با اولین ظهور گونه Morozovella aragonensis در ابتدا و آخرین حضور گونه می دهد. زون زیستی ۲، سن ائوسن پیشین دارد و با اولین ظهور گونه Morozovella aragonensis در ابتدا و آخرین حضور گونه می دهد. زون زیستی ۲، سن ائوسن پیشین دارد و با اولین ظهور گونه Morozovella aragonensis در ابتدا و آخرین حضور گونه *می دهد. زون زیستی ۲، سن ائوسن پیشین دارد و با اولین ظهور گونه Morozovella aragonensis در ابتدا و آخرین حضور گونه* Globigerinatheka kugleri در انتهای این زون زیستی ۳، همراه با اولین حضور ایستی 4 به در افر و و و د *Hantkenina بی*انگر ائوست میانی است. زون زیستی 5 با توجه به اولین و آخرین حضور می در اعماده ا alabamensis در انتهای این را برای بخش انتهایی برش مطالعه شده مشخص می کند. واژه های کلیدی: سازند پابده، روزن داران پلانکتون، ائوسن پیشین –ائوسن پیسین، زیست چینه کراری.

نويسنده مسئول

خالوعسگری، ز.؛, امیرشاه کرمی، م. و رشیدی شریفآباد، ک. (۱۴۰۲). زیست چینهنگاری سازند پابـده براسـاس روزنداران پلانکتـون در بـرش تنـگ چوگـان، فارس داخلی، حوضهٔ رسوبی زاگرس. *پژوهش های چینه نگاری و رسوب شناسی*، ۱۳۹(۱): ۵۵–۷۶.

2423-8007 / © 2023 University of Isfahan This is an open access article under the CC BY-NC-ND 4.0 License (https://creativecommons.org/licenses/by-nc-nd/4.0/).



مقدمه

۵٨

رخداد کوهزایی لارامید، یکی از رویدادهای زمینساختی اثرگذار بر زمینشناسی ایران است که در شکلگیری حوضههای رسوبی مستقل سنوزوئیک ایران، نقش بسزایی داشته است (Aghanabati 2004). فرورانش نئوتتیس به زیر صفحهٔ ایران در ژوراسیک بالایی-کرتاسهٔ زیرین آغاز و در پالئوسن بالایی-ائوسن زیرین با تکامل ساختار تکتونیکی امروزی زاگرس، همراه شده است (Heidari 2008). حوضهٔ رسوبی زاگرس سه واحد رسوبی دشت خوزستان، زاگرس چینخورده یا زاگرس خارجی، زاگرس مرتفع یا زاگرس داخلی دارد (Darvishzadeh 1991).

پس از حرکات کرتاسهٔ پسین، در اوایل پالئوژن، تمامی زاگرس با یک دریای پیشرونده پوشیده شد. در مناطق ساحلی این دریا «سازند آواری ساچون»، در مناطق کمعمق، «سازند کربناتی جهرم» و در نواحی ژرف، «سازند شیلی پابده» رسوب كرده است (Aghanabati 2004). سازند يابده بهدليل رخسارهٔ عمیق و پلاژیک و نهشتههای کربناتهٔ غنی از مواد آلی، بهعنوان سنگ منشأ هیدروکربن در مخازن نفتی آسماری در پهنهٔ زاگرس، اهمیت خاصی دارد، ولی در بسیاری نقاط به بلوغ لازم برای تولید هیدروکربن نرسیده است و در نقاطی که به بلوغ رسيده باشد، سنگ منشأ مي تواند پر توان باشد (Afsharharb 2011). سازند پابده متشکل از مارن، آهک و شیل، طی کرتاسهٔ بالایی تا پالئوسن نهشته شده است و دوران دوم و سوم زمینشناسی را تفکیک میکند. این سازند بهویژه در نواحی جنوب شرقی لرستان، خوزستان و نواحی جنوب استان فارس گسترش دارد و شامل مارن و شیلهای خاکستری و لایههای آهک رسی دریایی است که دو بخش غیررسمی به نامهای شیل ارغوانی و بخش آهکهای چرتی دارد. در فارس و خوزستان، سن سازند پابده از پالئوسن تا الیگوسن است (Aghanabati 2004). بهطور کلی سازند یابده در مرز زیرین به شیلهای سازند گورپی به سن ماستریشتین (در فارس و خوزستان) تا پالئوسن (در لرستان) و در مرز

بالایی به آهکهای صخرهساز سازند آسماری به سن الیگوسن – میوسن محدود می شود. سازند پابده در برش الگو ازنظر سنگ چینهنگاری، دو بخش غیررسمی شیل های ارغوانی در قاعدهٔ سازند پابده و بخش آهکهای چرتی دارد که بر شیل های ارغوانی قرار می گیرد. بخش شیل ارغوانی در ناحیهٔ فارس، ممتد نیست (Motiei 1995).

بهجز لرستان، مرز پایینی سازند پابده ناپیوسته است. در لرستان مرز پایینی سازند پابده با شیل و مارنهای سازند گورپی، در قاعدهٔ بخش شیل ارغوانی است، ولی، در فارس که بخش شیل ارغوانی ممتد نیست، این مرز در قاعدهٔ بخش آهکهای چرتی انتخاب میشود که نشان از دگرشیبی فاز کرتاسهٔ پایانی دارد و با گرهکهایی از فسفات، دندانماهی، گلوکونیت و در برخی نقاط با کنگلومرا مشخص می شود. در برش الگو، مرز بالای سازند پابده با سنگآهکهای سازند آسماری همشیب و تدریجی است و گاهی نیز سازند پابده در زیر سازند جهرم قرار دارد. (Aghanabati 2004). براساس مطالعات(2004) Mohseni and Aasm سازند یابده از تناوب سنگآهکهای نازکلایه تا ضخیملایه و شیلهای خاکستری تیره تا روشن غنی از فرامینیفرای پلانکتونیک تشکیل شده است. مطالعهٔ محیط رسوبی سازند پابده، با توجه به مطالعهٔ فسیل های اثری توسط (Mohseni et al. (2011 دلالت بر وجود شرایط رمپ شیبدار با آبهای عمیق کماکسیژن دارد. با توجه به جایگاه ویژهٔ سازند پابده در اکتشافات ذخایر هیدروکربنی، مطالعهٔ توالیهای متعدد از این سازند حائز اهمیت است؛ از این رو در این تحقیق، مطالعهٔ چینهنگاری و

اهمیت است؛ از این رو در این تحقیق، مطالعهٔ چینهنگاری و زیست چینهنگاری این سازند، براساس روزنداران پلانکتون بررسی شده است.

تاريخچه

سازند پابده را برای اولین بار، (1965) James and Wynd مطالعه و معرفی کرد. برش الگوی واحد سنگی پابده در تنگ پابده در شمال میدان نفتی لالی در مسجدسلیمان، به ضخامت

ി

۷۸۹ متر از شیل، مارن و آهک و متعلق به کرتاسهٔ بالایی تا پالئوسن معرفی شده است. (Wynd(1965) تعداد ۶۶ بیوزون از تریاس تا سنوزوئیک را توصیف کرد که از بیوزون ۴۱ تا ۶۶ متعلق به سنوزوئیک است. از این بیوزونها، زونهای تجمعی ۹۱ تا ۵۴ متعلق به سازند پابدهاند. (Bordenenave and Burwood (1990) ۱۹۹۵) Bordenenave and Burwood ، سازند پابده را بههمراه سازند زیرین آن، سازند گورپی معرفی کردهاند که متشکل از رسوبات دانهریز کربناته و آواری است و حتی در برخی نقاط حوضهٔ رسوبی زاگرس، این دو سازند را بهعنوان سنگ منشأ توصیف کردهاند.

Najafi (1998) میکروبیواستراتیگرافی سازند پابده در شمال شرق فروافتادگی دزفول و ارتباط چینهای آن را با سازندهای تلهزنگ، کشکان و شهبازان بررسی کرده است که تعداد ۱۴ بیوزون شناسایی شده در این برش، سن پالئوسن پیشین تا الیگوسن پیشین را نشان می دهد.

بر طبق بازنگریهای اخیر در چینهشناسی در مرز زیرین سازند پابده در برش نمونه، سازند گورپی بدون توقف رسوب گذاری و با مرزی پیوسته با سازند پابده ثبت شده است (Amiribakhtiyar et al. 2014). تاكنون مطالعات زيادي در زمينهٔ زیست چینهنگاری و دیرینهٔ بومشناسی سازند پابده انجام شده Babazadeh et al. (2010); Behbahani است که ازجملهٔ آن به (2008); Salsani (2012); Sadeghi al. and et Hadavandkhani (2010); Parandavar et al. (2013); Ahifar et al. (2015) اشاره می شود. براساس بازنگری چینهشناسی سن سازند پابده در محل برش نمونه، با توجه به زونبندی زیستی روزنداران پلانکتون (Premoli Silva et al. 2003)، پالئوسن يسين (Thanetian) تا اليگوسن مياني (Ruplian) است (Amiribakhtiyar et al. 2014). مطالعات اخير نانوفسیلهای آهکی و پالینولوژی بر سازند گورپی و سازند پابده هم، موارد فوق را تأیید میکنند (Khavari Khorasani Senemari 2015- et al. 2014). براساس مطالعة زيست چینەنگاری بر مبنای نانوفسیل،ای آهکی توسط (2014، سن سازند یابده در تنگ Khavari Khorasani et al. ابوالحيات در فارس، پالئوسن پسين تا اليگوسن پسين گزارش

شده است. (2015) Khaloasgari در برش دهلی، از سازند پابده در فارس، سن پالئوسن پسین تا ائوسن پسین برای این سازند پیشنهاد داده است.

۵۹

اهداف مطالعه و روش تحقيق

هدف از این مطالعه، سنگ چینهنگاری توالیهای رسوبی مطالعه شده از سازند پابده و زون بندی زیستی براساس توزیع و پراکندگی روزن داران پلانکتون است. در این مطالعه هر دو روش تهیهٔ مقاطع نازک میکروسکوپی از ۱۳۰ نمونهٔ سخت و روش گل شویی از رسوبات نرم، برای جداسازی روزن داران پلانکتون از ۳۰ نمونهٔ سست و عکس برداری SEM از میکروفسیل های ایزوله به کار گرفته شده است.

موقعیت جغرافیایی و جایگاه زمین شناسی برش مطالعه شده برش مطالعه شده واقع در استان فارس، در ۳۵ کیلومتری شمال شرق شهرستان کازرون در جادهٔ قدیم کازرون به شیراز، در ناحیهٔ تنگ چوگان واقع شده است (شکل ۱). این برش بر خط محوری تاقدیس دشتک و در موقعیت جغرافیایی « ۲۹/۵۹ ُ۳۶ ۱۵ تا ۴۸/۲۲ ُ۳۶ [°] ۵۱ شرقی و «۶۹/۵۹ ُ۴۶ [°] ۹۲ تا [°] ۲۸/۵۲ ^{'۲۸} [°] ۹۱ شمالی قرار دارد (شکل ۱).

زمین شناسی ساختاری زاگرس در ناحیهٔ کازرون، به وسیلهٔ چین های تاقدیسی و ناو دیسی طویل و منظم مشخص شده است. برش مطالعه شدهٔ تنگ چوگان در تاقدیس دشتک، در حوضهٔ فارس داخلی در کمربند زاگرس چین خورده واقع شده اند (شکل ۲). تاقدیس دشتک با روند شمال غربی-جنوب شرقی است که مطابق با روند عمومی زاگرس و در قسمت زاگرس چین خورده قرار گرفته است. این تاقدیس طولی نزدیک به ۷۰ کیلومتر دارد و متشکل از کوه های شاپور (در شمال) و دوان (در جنوب) است و در برش مطالعه شده تیز، بخش شیل ارغوانی تشخیص داده نشد. رسوبات پابده در مارن، آهک مارنی و مارن آهکی ظریف تا متوسط و آهک متوسط تا ضخیم لایه تشکیل شده است. در مرز زیرین آن، شیل های خاکستری رنگ سازند گورپی (کرتاسهٔ بالایی) است آهک و آهک مارنی ضخیملایه است.

مارن آهکی و بخش ۲، شامل ۹۳ متر آهک کرمرنگ و مارن

آهکی متوسط تا ضخیملایه و بخش ۳ شامل ۳۰ متر مارن

ضخیملایه و بخش ۴ شامل ۱۴۷ متر آهک و مارن آهکی

ضخيملايه همراه با أهك مارني متوسط تا ضخيملايه و بخش

۵، شامل ۱۲ متر مارن متوسطلایه و بخش ۶ شامل ۵۷ متر

که با توجه به مطالعات (Moghaddasi et al.(2020) دربارهٔ مرز سازند گورپی با پابده، از نوع ناپیوستگی همشیب است و در مرز بالایی آن، آهکهای صخرهساز سازند آسماری (الیگوسن-میوسن) نهشته شده است (شکلهای ۳ و ۴).

ازنظر سنگ چینهنگاری، ۶ واحد رسوبی در نهشتههای سازند پابده در برش تنگ چوگان تفکیکشدنی است. بخش ۱ شامل ۳۹متر مارن متوسط تا ضخیملایه با میانلایههای نازک



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی و راههای دسترسی به برش مطالعه شده Fig 1- Geographical location and ways of accessing the studied section

doi

ി



OFig 2- Zagros sub-zones and geological location of the studied section (Map adaptation of Motiei 1995)



شکل۳- سازند پابده در برش تنگ چوگان (دید به سمت شمال غرب)As : سازند

آسماری Gu: سازند گورپی، Pd: سازند پابده

Fig 3- Pabdeh Formation at Tang-e Chogan section (view to the northwest) As: Asmari Formation, Gu: Gurpi Formation, Pd: Pabdeh Formation

۶۲



تنگل ۲- ستون سنگ چینه کاری سارند پابده در برش شک چو کان Fig 4- Lithostratigraphy column of the Pabdeh Formation at Tang-e Chogan section

Bolli et al. و Wade et al. (2011) و Pearson (2005) Bown et al.) www.mikrotax.org و سایت اینترنتی (1985) (2020) انجام شده است. بر مبنای توزیع زیست چینهنگاری روزنداران پلانکتون در رسوبات سازند پابده در توالی رسوبی **زیست چینهنگاری** زونبندی زیستی سازند پابده در توالیهای رسوبی مطالعهشده، براساس زونبندی روزنداران پلانکتون از Berggren and و Toumarkine and Luterbacher (1985)



چوگان، ۵ زون زیستی تجمعی در ائوسن پایینی تـا ائوسن بالایی تعریف میشود (شکل۵). نمونهٔ میکروفسیلهـا در هـر دو حالت ایزوله و مقطع نازک میکروسکپی، بررسی شدهانـد (Plates 1-6).

بیوزون ۱: این زون زیستی در قاعدهٔ برش مطالعه شده قرار گرفته است و شامل روزن داران پلانکتونی چون Morozovella velascoensis, Morozovella conicotruncata است. با توجه به این نکته که آخرین حضور این دو گونه در ائوسن پیشین رخ می دهد، سن این بخش از برش مطالعه شده به ائوسن پیشین نسبت داده می شود (جدول ۱و۲). ضخامت این زون زیستی در برش تنگ چوگان حدود ۲ متر بوده است.

بیوزون ۲: اولین حضور Morozovella aragonensis که شاخصی برای نهشتههای ائوسن پیشین محسوب می شود، در ابتدای این زون زیستی رخ می دهد که معادل با قاعدهٔ زون زیستی E5 از Berggren and Pearson (2005) و .

(2011) (جـدول ۱، ۲، ۳ب) است. آخرين حضور

Chiloguembelina wilcoxensis معادل با انتهای زون E5 اتفاق میافتد. این زون ضخامتی در حدود ۵۹ متر دارد و شامل روزندار بنتیک .Kathina sp. Lenticulina sp و روزنداران یلانکتون زیر است.

Morozovella aequa, Morozovella formosa, Morozovella gracilis, Chiloguembelina wilcoxensis, Morozovella aragonensis, Morozovella caucasica, Morozovella subbotinae, Alicantina sp., Subbotina sp., Subbotina cf. eocanea, Pseudohastigerina micra, Planorotalites pseudoscitula, Clavigerinella akersi, Parasubbotina pseudowilsoni, Hantkenina sp.,

بيوزون ۳: اولين حضور Globigerinatheka kugleri در

https://dorl.net/dor/20.1001.1.20087888.1402.39.1.4.4

ابتدای این زون، معادل قاعـدهٔ زون E8 (Wade et al. 2011) از

ائوسن میانی است. حضور Guembelitrioides nuttalli در

انتهای این زون نیز، سن ائوسن میانی را برای این بخش از برش مطالعهشده تأیید میکند. اجتماع فرامینفرها در این زون به شرح زیر است.

Guembelitrioides nuttalli, Globigerina sp., Hantkenina Uvigerina havanensis, Hantkenina SD.. mexicana, Globigerinatheka kugleri, Acarinina bullbrooki, Morozovella cf. aragonensis, **Planorotalites** pseudoscitula, Globorotalia renzi, Globorotalia Hantkenina longispina, sp., Morozovelloides crassatus, Hantkenina cf. cf. alabamensis, **Pseudohastigerina** micra, Turborotalia cerroazulensis, Globigerina velascoensis,, Subbotina eocaena,

میوزون ۴: این زون زیستی بهلحاظ وجود Orbulinoides *بیوزون* ۴: این زون زیستی بهلحاظ وجود و معادل beckmanni بیانگر بخش های فوقانی از ائوسن میانی و معادل igo P13 از Berggren and Van Couvering و زون E12 از E12 از Wade et al. (2005) Wade et al. و زون E12 از E12 از Second Couvering (2005) (2011) (جدول ۳ الف) است و ضخامتی در حدود ۶۵ متر دارد و شامل sp. Streptochilus از روزنداران بنتیک و اجتماع روزنداران پلانکتون به شرح زیر است.

Globigerina sp., Hantkenina sp., Hantkenina mexicana, Acarinina bullbrooki, Hantkenina longispina, Hantkenina alabamensis, Turborotalia cerroazulensis, Subbotina eocaena, Orbulinoides beckmanni, Pseudohastegina cf. micra, Globigerina pseudoeocaena, Pseudohastegrina micra, Hantkenina aff. dumblei

بیوزون ۵: ایسن زون زیستی بـهلحـاظ اولـین و آخـرین حضور از Hantkenina alabamensis بیانگر سن ائوسن میانی – پسین است و ضـخامتی در حـدود ۱۴۸ متـر دارد و شـامل روزنداران پلانکتون زیر است.

Globigerina sp., Hantkenina sp., Hantkenina mexicana, Acarinina bullbrooki, Hantkenina longispina, Hantkenina alabamensis, Turborotalia cerroazulensis, Globigerina pseudoeocaena, Globigerina sp., Planorotalites pseudoscitula



جدول ۱- زونبندی روزنداران پلانکتون از پالئوسن تـ ائوسـن (Toumarkine and Luterbacher 1985)

F= First, L= Latest

 Table 1- Paleocene-Eocene Planktonic foraminifera biozonation (Toumarkine and Luterbacher 1985), F= First, L= Latest



ി

PL/	ЕРОСН				
E	Berggren et al. (1995)	Berggren and Pearson (this work)			
P7	M. aragonensis / M. formosa CRZ	E5	M. aragonensis / M. subbotinae CRZ	ENE	۲۲
P6b	M. formosa / M. lensiformis M. aragonensis ISZ	E4	M. formosa LOZ	EOC	EAF
P6a	M. velascoensis - M. formosa / M. lensiformis ISZ	E3	M. marginodentata PRZ		
P5	M. velascoensis IZ	E1 E2	P. wikoxensis / M. velascoensis A. sibaiyaensis LOZ M. velascoensis PRZ		
P4c	Ac. soldadoensis - GI.pseudomenardii ISZ	P4c	Ac. soldadoensis - Gl. pseudomenardii CRSZ		
P4b	Ac. subsphaerica Ac. soldadoensis ISZ				
P4a	GI. pseudomenardii Ac. subsphaerica CRSZ	P4b ↓ ^{P4a}	Ac. subsphaerica PRSZ Gl. pseudomenardii - P. variolaria CRSZ	CENE	LATI
P3b	I. albeari Gl. pseudomenardii ISZ	P3b	I. albeari LOSZ	0	
P3a	M. angulata - I. albeari ISZ	P3a	I. pusilla PRSZ	ALE	
† _{P2}	GI. compressa -	† _{P2}	GL compressa -		≻
P1c	P. inconstans ISZ	P1c	P. inconstans LOSZ		ARI
P1b	S. triloculinoides - Gl. compressa ISZ	P1b	S. triloculinoides LOSZ		Ш
P1a	P. eugubina - S. triloculinoides ISZ	P1a	P. pseudobulloides PRSZ		
† & Ρ0	P. eugubina TRZ & G. cretacea PRZ	† Ρα & Ρ0	P. eugubina TRZ & G. cretacea PRZ		

جدول ۲- زونبندی زیستی روزنداران پلانکتون از پالئوسن تا ائوسن پیشین

(Berggren and Pearson 2005)

Table 2-Paleocene-LateEocenePlanktonicforaminiferabiozonation (Berggren and Pearson 2005)

۶۵

EPOCH		Planktonic Foraminifera Zone		Foraminifera Zone	1
		BKSA95 & BP05 Wade et al. (this study)		ade et al. (this study)	
1 IOCENE	EARLY	M2	M2	<i>G. binaiensis</i> PRZ	
		M1b	M1b	G. dehiscens/ 'P'. kugleri CRSZ	Paragloborotalia' kugleri (21.81)
2		M1a	M1a	'P'. kugleri LOSZ	
OLIGOCENE	LATE	O6	07	'P'. pseudokugleri LOZ	- Paragloborotalia' kugieri (23.73)
			O6	G. ciperoensis PRZ	
		O5	O5	P. opima HOZ	
	EARLY	04	O4	<i>G. angulisuturalis /C. cubensis</i> CRZ	Chiloguembelina cubensis (28.4)
		O3	O3	<i>D. sellii</i> PRZ	Turborotalia ampliaportura (20.2)
		O2	02	T. ampliapertura HOZ	
		01	01	P. naguewichiensis HOZ	Pseudohastigerina naguewichiensis (32.0)
		E16	E16	H. alabamensis HOZ	Hantkenina alabamensis (33.7)
EOCENE	-ATE	E15	E15	G. index HOZ	Globigerinatheka index (34.3)
		E14	E14	G. semiinvoluta HOZ	Globigerinatneka semiinvoluta (35.8)
		E13	E13	M. crassatus HOZ	← Morozovelloides crassatus (38.0)
		E12	E12	O. beckmanni TRZ	Orbulinoides beckmanni (40.0)
	MIDDLE	E11	E11	M. lehneri PRZ	
		E10	E10	A. topilensis PRZ	Guembilitrioides nuttalli (~42.3)
			E9	G. kugleri/ M. aragonensis CP7	
			E9	E8	G. nuttalli LOZ

جدول ۳ الف- حوادث زيستي مهم روزنداران پلانكتون پالئوسن-ميوسن(2011) Wade et al. (2011

Table 3a- Primary planktonic foraminiferal bioevents for the Paleocene-Miocene (Wade et al. 2011) BKSA95=Berggren et al. (1995); Bp05=Berggren and Pearson (2005), A=Atlantic, IP=Indo-Pacific



B

EPOCH		Planktonic Foraminifera Zone			
		BKSA95 & BP05 Wade et al. (this study)		de et al. (this study)	1
EOCENE	MIDDLE	E12 E11	E12 E11	M. lehneri PRZ	← Orbulinoides beckmanni (40.5)
		E10	E10	A. topilensis PRZ	Guembilitrioides nuttalli (~42.3)
		E9	E9	G. kugleri/	Morozovella aragonensis (43.6)
			E8	G. nuttalli LOZ	Globigerinatheka kugleri (~44.4)
		E8	E7b	T. frontosa LOSZ	- Guernomitroides huttain (46.4)
	EARLY	E7	E7a	A. cuneicamerata LOSZ	← Turborotalia frontosa (49.0)
		E6	E6	A. pentacamerata PRZ	Acarinina cuneicamerata (50.4)
		E5	E5	M.aragonensis/ M. subbotinae CRZ	Morozovella subbotinae (50.8)
		E4	E4	M. formosa LOZ	
		E3	E3	M. marginodentata PRZ	Morozovella formosa (54.0)
		E2 ^{E1} 1	E2	P. wilcoxensis/ M. velascoensis CRZ	Morozovella velascoensis (54.5) Pseudohastigerina wilcoxensis (55.4)
		P5	P5	M. velascoensis PRZ	Acarinina sibaiyaensis (55.5)
	ш	P4c	P4c	A. soldadoensis/ G. pseudomenardii CRSZ	Acarinina soldadoensis (56.5)
PALEOCENE		P4b	P4b	A. subsphaerica PRSZ	
	DDLI	P4a	P4a	G. pseudomenardii /P. variospira CRSZ	Parasubbotina variospira (59.2)
	Σ	P3b	P3b	I. albeari LOSZ	Globanomalina pseudomenardii (59.4)
	EARLY	P3a	P3a	<i>I. pusilla</i> PRSZ	Morozovella angulata (61.0)
		P2	P2	P. uncinata LOZ	Praemurica uncinata (61.4)
		P1c	P1c	<i>G. compressa</i> LOSZ	Globanomalina compressa (62.9)
		P1b	P1b	S. triloculinoides LOSZ	JSubbotina triloculinoides (64.3)
		P1a Pa & P0	P1a Pα&P0	P. pseudobulloides PRSZ P. eugubina TRZ & G. cretacea PRZ	Top Parvularugoglobigerina eugubina (64.8)
					I Globotruncana (65.0)

جدول ٣ب- ادامة جدول ٣ الف

Table 3b- (continued)

۶۷

Ð



پژوهشهای چینهنگاری و رسوبشناسی، سال سی ونهم، شماره پیاپی ۹۰، شماره اول، بهار ۱۴۰۲

Fig 5- Biostratigraphical foraminifera column of the Pabdeh Formation at Tang-e Chogan section





Plate 1- Fig 1- Uvigerina sp., Lateral view, Sample no. P10, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Figs 2- 3, 7: Chiloguembelina sp., 2: Lateral view, Sample no. P4, 3, 7: Lateral view, Sample no. P5- 1. Figs 4-5: Chiloguembelina wilcoxensis (CUSHMAN and PONTON), 4: Lateral view, Sample no. P5- 1, 5: Lateral view, Sample no. P10, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 6: Uvigerina havanensis CUSHMAN and BERMUDEZ, Lateral view, Sample no. P38. section. Fig 8: Neogallitellia sp., Lateral view, Sample no. Pd34, Pabdeh Formation, Dehli section. Fig 9: Streptochilus sp., Lateral view, Sample no. Pd42, Pabdeh Formation, Dehli section. Fig 10: Orbulinoides beckmanni (SAITO), Sample no. P41, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section.



۶٩

ി



Plate 2- Fig 1- *Parasubbotina pseudowilsoni* OLSSON AND PEARSON, Spiral view, Sample no. P10, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Figs 2-3- 4: *Alicantina* sp., 2: Umbilical view, Sample no. P10_ 3: Lateral view, Sample no. P5- 1_ 4: Umbilical view, Sample no. P5- 1, Pabdeh Formation, Tang- e-Chogan section. Figs 5, 10: *Subbotina* sp., 5: Lateral view, Sample no. P31, Fig. 7: *Lenticulina* sp., Sample no. P5- 1_ 10: Lateral view, Sample no. P5- 1, Pabdeh Formation, Tang- e-Chogan section. Figs 6, 11- 12: *Parasubbotina* sp., 6, 11: Spiral view, Sample no. P40_ 12: Lateral view, Sample no. P40, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 8, 9: *Subbotina eocaena* (GUEMBEL), 8: Spiral view, Sample no. P5- 1_ 9: Umbilical view, Sample no. P5- 1, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section.



Ð



Plate 3- Figs 1-6- *Lenticulina* sp. LAMARCK 1, 2, 3: Spiral view, Sample no. P10_4: Spiral view, Sample no. P10_ 5: Apertural view, Sample no. P10_ 6: Lateral view, Sample no. P10, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 7, 8: *Pseudohastigerina micra* (COLE), 7: Umbilical view, Sample no. P5- 1_ 8: Lateral view, ample no. P5- 1, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 9: *Pseudohastigerina* cf. *micra* (COLE), Lateral view, Sample no. P38, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section.



٧١



Plate 4- Fig 1- *Guembelitrioides nuttalli* (HAMILTON), Spiral view, Sample no. P41, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan Fig 2 :*Globigerina* sp., 1: Spiral view, Sample no. P41, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section., 2: Umbilical view, Sample no. P41, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 3: *Hantkenina alabamensis* CUSHMAN, Spiral view, Sample no. P84, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Figs 4- 6: *Lenticulina* sp. LAMARCK, 4: Umbilical view, Sample no. Pd8_ 5: Spiral view, Sample no. Pd8_ 6: Spiral view, Sample no. Pd33_ 7: Spiral view, Sample no. Pd46, Pabdeh Formation, Dehli section.



Ð



Plate 5- Fig 1- Hantkenina aff. dumblei, Axial section, Sample no. P55, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan sectionFig 2: Acarinina bullbrooki (BOLLI), Sagittal section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tange- Chogan section, Fig 3: Orbulinoides beckmanni, (SAITO), Axial section, Sample no. P58, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 4: Turborotalia cerroazulensis (Cole),, Oblique section, Sample no. P39a, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 5: Globigerinatheka kugleri (BOLLI, LOEBLICH AND TAPPAN) Axial section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 6: Subbotina cf. eocaena Oblique section, Sample no. P44, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 7: Hantkenina mexicana CUSHMAN, Oblique section, Sample no. P35, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 8: Hantkenina longispina CUSHMAN, Oblique section, Sample no. P34, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 9: Hantkenina sp., Sagittal section, Sample no. P51, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section. Fig 10: Hantkenina alabamensis CUSHMAN, Axial section, Sample no. P64, Pabdeh Formation, Tange- Chogan section. Fig 11: Morzovella velascoensis (CUSHMAN), Axial section, Sample no. P3, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section.Figs 12, 13: Subbotina eocaena (GUEMBEL), 10: Axial section, Sample no. P44_ 11: Spiral section, Sample no. P45a, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 14: Globigerina pseudoeocaena SUBBOTINA, Sagittal section, Sample no. P44, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 15: Globigerina sp., Axial section, Sample no. P8, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 16: Morozovella aequa (CUSHMAN and RENZ), Axial section, Sample no. P13, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 17: Morozovella aff. gracilis, Axial section, Sample no. P13, Pabdeh Formation, Tange- Chogan section. Fig 18: Morozovella aragonensis, (NUTTALL), Axial section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section.





https://doi.org/10.22108/jssr.2023.134029.1234

3



Plate 6- Fig 1- Morozovella cf. gracilis, Axial section, Sample no. P13, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 2: Morozovella cf. aequa, Axial section, Sample no. P13, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 3: Morozovella cf. aragonensis, Axial section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 4: Morozovella cf. subbotinae, Axial section, Sample no. P13, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 5: Morozovella sp., Axial section, Sample no. P37, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 6: Morozovelloides cf. crassatus,, Axial section, Sample no. P37, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig. 7: Planorotalites sp., Sagittal section, Sample no. P8 14: Oblique section, Sample no. P3, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 8: Morozovella subbotinae (Morozova), Axial section, Sample no. P9, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 9: Morozovella formosa (BOLLI), Axial section, Sample no. P3, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 10: Morozovella gracilis BOLLI, Axial section, Sample no. P3, Pabdeh Formation, Tang- e- Chogan section, Fig 11: Planorotalites pseudoscitula (GLAESSNER), Sagittal section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tang- e-Chogan section, Fig 12: Globorotalia renzi BOLLI, Axial section, Sample no. P18a, Pabdeh Formation, Tang- e-Chogan section.

R)

Kh. 2014. Review of stratigraphy of Zagros-Pabdeh Formation, Propagative Journal of Exploration and Production Oil and Gas, 114: 32-33 [In Persian].

V۵

- Babazadeh A. Baharan S. Parvanenejad Shirazi M. and Bahrami M. 2010. Biostratigraphy of the Pabdeh Formation in the Tang-e-Zanjiran section (SE Shiraz) based on the planktonic foraminifera. Journal of Stratigraphy and Sedimentology Researches, 26(1): 145-158 [In Persian].
- Behbahani R. Khodabakhsh S. Mohseni H. Atashmard Z. and Moghaddasi A. 2008. Ichnofossils and Ichnofacies of the Pabdeh Formation in the northwest of Ilam, west of Iran. Science Journal, Tehran Unuversity, 34(1): 103-112 (in Persian).
- Berggren WA. and Van Couvering JA. 1974. The Late Neogene Biostratigraphy, geochronology and paleoclimatology of the last 15 million years in marine and continental sequences. Palaeogeography Palaeoclimatology Palaeoecology, 16(1-2): 1-215.
- Berggren WA. Kent DV. Swisher III CC. and Aubry MP. 1995. A revised Cenozoic geochronology and chronostratigraphy. In: Berggren WA. Kent DV. Swisher III CC. Aubry MP. Hardenbol J. (Eds.), Geochronology, Time scales and global stratigraphic Correlation: A Unified Temporal Framework for an Historical Geology: SEMP Spes. Publ., 54:129-212.
- Berggren WA. and Pearson P. 2005. A revised tropical to subtropical Paleogene planktonic foraminiferal zonation. The Journal of Foraminiferal Research, 35:279-298. https://doi.org/10.2113/35.4.279.
- Bolli HM. Saunders JB. and Perch- Nielsen K. 1985. Plankton Stratigraphy. Vol. 2. New York: Cambridge University Press, 1040 p.
- Bordenave M. and Burwood R. 1990. Source rock distribution and maturation in the Zagros orogenic belt, Provenance of the Asmari and Bangestan reservoir oil accumulations. Organic Geochemistry, 16: 369-387.
- Bown P. Huber B. Wade B. and Young J. 2020. Cenozoic Planktonic Foraminifera.
- https://www.mikrotax.org/pforams/index.php?dir=pf_c enozoic
- Darvishzadeh A. 1991. Geology of Iran. Nedanashr, 901p. [In Persian].
- Mohseni H. Behbahani R. Khodabakhsh S. and Atashmard Z. 2011. Depositional environments and Pabdeh Formation (Paleogene), trace fossil assemblages in the Zagros Basin, Iran. N. Jb. Geol. Paliont. Abh. 26211: 59-77.
- Heydari E. 2008. Tectonics versus eustatic control on supersequences of the Zagros Mountains of Iran: Tectonophysics, 451: 56-70.
- James G. and Wynd J. 1965. Stratigraphy nomenclatyre of Iranian oil consortium agreement area. AAPG Bulletin, 49:2182-2245.
- Khaloasgari Z. 2015. Biostratigraphy and sedimentary paleoenvironment of the Pabdeh Formation in the Dashtak Anticlinal in northwest of Kazeroun and https://doi.org/10.22108/jssr.2023.134029.1234

نتايج

Acarinina bullbrooki, Alicantina sp., Chiloguembelina wilcoxensis, Clavigerinella akersi, Globorotalia renzi, pseudoeocaena, Globigerina Globigerina sp., Globigerinatheka kugleri, Guembelitrioides nuttalli, Hantkenina alabamensis, Hantkenina longispina, Hantkenina mexicana, Hantkenina sp., Kathina sp., Lenticulina sp., Morozovella aequa, Morozovella aragonensis, Morozovella caucasica, Morozovella conicotruncata, Morozovella formosa, Morozovella gracilis, Morozovella subbotinae, Morozovella Morozovelloides cf. velascoensis, crassatus. beckmanni, Parasubbotina Orbulinoides pseudowilsoni, **Planorotalites** pseudoscitula, Pseudohastegrina micra, Streptochilus sp., Subbotina eocaena, Subbotina sp., Turborotalia cerroazulensis, Uvigerina havanensis.

تشکر و قدردانی

این مقاله مستخرج از پایاننامهٔ کارشناسی ارشد خانم زهرا خالوعسگری است. مؤلفان از معاونت پژوهشی دانشگاه پیام نور اصفهان، واحد آزمایشگاه زمین شناسی دانشگاه پیام نور اردکان و واحد عکس برداری SEM دانشگاه یزد و همچنین از داوران محترم نشریه به جهت ویرایش علمی و ادبی این مقاله، تشکر و قدردانی میکنند.

References

- Afsharharb A. 2011. Petrolium Geology, Payame Noor University, 360p [In Persian].
- Aghanabati A. 2004. Geology of Iran, Geological Survey and Mineral Expolaration of Iran, 640 p. [In Persian].
- Ahifar A. Kani A. and Amiribakhtyar H. 2015. Biostratigraphy of the Pabdeh Formation based on the nanofossils in the Gurpi Anticlinal, Geoscience Journal, 24 (95): 107-120 [In Persian]. https://doi.org/10.22071/gsj.2015.42301
- Ala MA. Kinghorn PRF. and Rahman M. 1980. Organic geochemistry and source rock characteristics of the Zagros petroleum province, Southwest Iran. Journal of Petroleum Geology, 3(1): 61-89.

Amiribakhtiyar H. Hadavandkhani N. and Norainejad

Mttps://dorl.net/dor/20.1001.1.20087888.1402.39.1.4.4

Planktonic Foraminifera: 2nd course: Paleocene and Eocene. – International School on Planktonic Foraminifera, p. 152.

- Sadeghi A. and Hadavandkhani N. 2010. Biostratigraphy of the Pabdeh Formation in the Imamzadeh Soltan Ebrahim section (NW Izeh). Geology of Iran Journal, 4(15): 81-98 [In Persian].
- Salsani A. 2012. Biostratigraphy and Paleoecology of foraminifera of the Pabdeh Formation by research in phosphate layer in the Kuh-e-Lar (north of Gachsaran) MSc. Thesis, Kharazmi University, Tehran, 147p [In Persian].
- Senemari S. 2015. A new aspect in determining the age of the Pabdeh Formation based on calcareous nannofossil in the north Ilam (West Iran), Researches in Earth Sciences, 6(23): 66-79 [In Persian].
- Toumarkine M. and Luterbacher HP. 1985. Paleocene and Eocene Planktic Foraminifera. In: Bolli HM. Saunders JB. and Perch– Nielsen K. (Eds.), Plankton Stratigraphy, 1: 87-154, Cambridge University Press.
- Toumarkine M. and Bolli H.M. 1970. Evolution de Globorotalia cerroazulensis (Cole) dans l'Eocene moyen et superieur de Possagno (Italie). Revue de Micropaleontologie, 13:131-145.
- Wade BS. Pearson PN. Berggren WA. and Pälike H. 2011. Review and revision of Cenozoic tropical planktonic foraminiferal biostratigraphy and calibration to the geomagnetic polarity and astronomical time scale. Earth-Science Reviews, 104:111-142.
- Wynd J. G. 1965. Biofacies of the Iranian Oil Consortium Agreement Area, IOOC Report No.1082, Teheran (unpubl.).

Sarbalesh Anticlinal in southwest of Kazeroun. Msc. Thesis, Payam-e-Noor University, 134p.

- Khavari Khorasani M. Hadavi F. and Ghaseminejad A. 2014. Nanostratigraphy and paleoeceology of Pabdeh Formation in the northwest of Zagros Basin in Ilam Section. Paleontology, 1(2): 149-164.
- Mohseni H. and Aasm A. 2004. Tempestite deposits on a storm- influenced carbonate ramp: an example from the Pabdeh Formation (Paleogene), Zagros Basim, SW Iran. Journal of Petroleum Geology, 27: 163-178.
- Mohseni H. Behbahani R. Khodabakhsh S. and Atashmard Z. 2011. Depositional environments and trace fossil assemblages in the Pabdeh Formation (Paleogene), Zagros Basin, Iran. N. Jb. Geol. Paliiont. Abh., 262(1): 59-77.
- Moghaddasi A. Vaziri-Moghaddam H. and Seyrafian A. 2020. The Maastrichtian-Danian in the SW Zagros Fold-Thrust Belt (S. Iran): An integration of planktonic foraminiferal biostratigraphy and gamma-ray spectrometry. Acta Geologica Sinica, 94(5): 1339-1363. doi: 10.1111/1755-6724.14292.
- Motiei H. 1995. Geology of Iran: Petrolium Geology of Zagros. Geological Suevey and Mineral Exploration of Iran, 1009 p. (in Persian)
- Najafi D. 1998. Microbiostratigraphy of the Pabdeh Formation in the northeast of Dezful and its stratigraphical relation with Taleh Zang, Kashkan and Shahbazan formations. MSc. Thesis, 138p.
- Parandavar M. Mahanipour A. Aghanabati A. and Hoseini A. 2013. Biostratigraphy of the nanofossils in the upper parts of the Gurpi Formation and lower part of the Pabdeh Formation in northeast Kuh-e-Gurpi Anticlinal, Geoscience Journal, 187: 89-198 [in Persian].
- Permoli Silva I. Rettori R. and Verga D. 2003. Practical Manual of Paleocene and Eocene

Ð