

## نقش نهشته‌های الیگوسن و نئوژن در سیستم نفتی حاشیه شمال شرق فروافتادگی دزفول

<sup>۱</sup>ارسان زینلزاده، <sup>۲</sup>محمد رضا رضایی و <sup>۳</sup>محمد رضا کمالی

<sup>۱</sup>پژوهشگاه صنعت نفت؛ <sup>۲</sup>دانشگاه تهران

(دریافت: ۸۱/۱۰/۵؛ پذیرش: ۸۲/۷/۹)

### چکیده

فروافتادگی دزفول بخشی از حوضه رسوی زاگرس است که یکی از نفتخیزترین مناطق جهان به شمار می‌رود. در این فروافتادگی نهشته شدن رسوبات در طول زمان زمین‌شناسی روندی پیوسته داشته است که توسط دوره‌های کوتاه مدت عدم رسوبگذاری قطع شده است. در این منطقه، نهشته‌های الیگوسن و جوانتر شامل سازندهای آسماری، گچساران، رازک، میشان، آغاجاری و بختیاری هستند. این سازندها در سطح منطقه با نرخ بالای نهشته شده‌اند و سنگ‌شناسی، ضخامت و الگوی گسترش آنها در سطح منطقه متفاوت با سازندهای قدیمی‌تر می‌باشد. این ویژگیها نقش مهمی در سیستم نفتی این منطقه داشته است. که موجب شده مطالعه سنگ منشاء بدون لحاظ کردن آنها کامل نباشد.

در مطالعه حاضر از داده‌های ۱۳ چاه استفاده شده است و از روش‌های مدل‌سازی تاریخچه‌ی تدفین و حرارتی، به بررسی تأثیرات نهشته شدن رسوبات الیگوسن و جوانتر بر روی سنگ منشاء کژدمی(آلین) پرداخته شده است. در این مطالعه نقش تعیین کننده‌ی این رسوبات در سیستم نفتی منطقه بررسی شده است و نشان می‌دهد زایش نفت و پراکندگی میدان‌های نفتی تا حد زیادی تحت تأثیر الگوی گسترش این نهشته‌ها می‌باشد و سنگ مخزن، سنگ پوش و سنگ‌های رویین (Overburden Rocks) این سیستم نفتی را تشکیل می‌دهند و هم زمان با نهشته شدن این رسوبات تله‌های نفتی تشکیل شده‌اند. لذا در مدل‌سازی حرارتی سنگ منشاء در این منطقه، این نهشته‌ها باید با دقت بیشتری مورد توجه قرار گیرند.

**واژه‌های کلیدی:** سیستم نفتی حاشیه شمال شرق فروافتادگی دزفول، نهشته‌های الیگوسن و نئوژن، مدل‌سازی تاریخچه‌ی تدفین و حرارتی

### مقدمه

حفاری جهت دستیابی به منابع نفت در حوضه نفتی زاگرس از سال ۱۲۸۷ صورت گرفت (افشار حرب ۱۳۷۴) و از آن زمان مطالعات اکتشافی بر روی این حوضه برای دستیابی به منابع نفت انجام شده است. از جمله مطالعات منتشر شده در این زمینه می‌توان به مطالعات انجام شده توسط: Stoneley و Koop (1990)، Burwood و Bordenave (1982) و Ala (1982-1980) اشاره کرد. میدان‌های عظیم نفتی این حوضه در ناحیه تقریباً کوچکی قرار گرفته‌اند که ۵۰۰۰۰ کیلومترمربع وسعت دارد. این میدان‌ها از سازند آسماری (الیگوسن میانی) و سروک (سنومانین) تولید می‌کنند و دارای ۳۵۰ بیلیون نفت درجا و ۲۵۰ tcf گاز همراه هستند (Bordenave, 2000).

با وجود مطالعات فراوانی که بر روی این حوضه انجام شده است، این حوضه دارای زمینه‌های مختلف نفتی برای مطالعه است و نیازمند استفاده از تکنولوژی و تئوری‌های جدید برای شناخت بهتر این منطقه می‌باشد. مطالعات حوضه رسوبی و سیستم نفتی از جمله زمینه‌هایی است که در آنها ابهامات بسیاری در زاگرس وجود دارد.

منطقه مورد مطالعه، حاشیه شمال شرق فروافتادگی دزفول می‌باشد که قسمتی از حوضه رسوبی زاگرس است. فروافتادگی دزفول توسط ساختار بالارود از ناحیه لرستان و گسل قطر-کازرون از ناحیه فارس جدا می‌گردد (مطیعی، ۱۳۷۴). عمدۀ منابع نفتی ایران در این ناحیه از زاگرس قرار دارد. در این مطالعه تاثیر نهشته‌های الیگوسن و جوانتر بر روی سیستم نفتی مورد بررسی قرار گرفته است. این نهشته‌ها از لحظه سرعت نهشته شدن و الگوی گسترش در سطح منطقه سنگ‌شناسی و وضعیت تکتونیکی دارای تفاوت‌های بارز با نهشته‌های قبلی هستند. این رسوبات باعث حداکثر عمق تدفین سنگ منشأ شده‌اند و پارامترهای تعیین کننده در سیستم نفتی منطقه دارند. از آنجا که افزایش حرارت مهم‌ترین عامل برای فرآیند زایش نفت می‌باشد تاثیر این رسوبات در افزایش حرارت سنگ منشأ کژدمی به صورت کمی مشخص شده است و تاثیر آن بر روی زایش نفت مورد بحث قرار گرفته است.

زایش نفت از سنگ منشأ توسط دو پارامتر زمان و دما کنترل می‌شود (Wapels 1980). این پارامترها در قالب‌های مختلف ظاهر می‌شوند. مثلاً نرخ نهشته شدن رسوبات، در برگیرنده زمان است و ضخامت یک سازند، علاوه بر زمان به طور مستقیم در دما تاثیر گذار است. لذا نرخ‌های تجمع رسوبات در مطالعات زایش هیدرولوکرین یک منطقه دارای اهمیت می‌باشد. هنگامی که رسوبات سریعاً توسط رسوبات بالایی تدفین می‌گردند، فرآیند زایش نفت شتاب بیشتری به خود می‌گیرد. ضخامت سازندها مشخص کننده افزایش عمق تدفین سنگ منشأ طی نهشته

شدن سازند است. عمق تدفین با افزایش میزان حرارت ارتباط مستقیم دارد. ضخامت سازند در زمان زمین‌شناسی و گسترش منطقه‌ای تاثیرات متفاوتی می‌تواند داشته باشد. هنگامی که سنگ منشأ در مدت زمان کافی در اعمق (یا حرارت) مناسب قرار گرفت زایش هیدروکربور از آن آغاز می‌شود. در دماهای بالای ۷۰ درجه سانتیگراد زایش عمدۀ هیدروکربین رخ می‌دهد. سنگ منشأ هنگام نهشته شدن دارای دمای محیط رسوبی است. هنگامی که رسوبات جوانتر بر روی سنگ منشأ قرار می‌گیرند، سنگ منشأ در اعماق بیشتری واقع می‌شود و به نسبت گرادیان حرارتی منطقه در درجه حرارت‌های بالاتر قرار می‌گیرد. بنابراین، زایش هیدروکربین از سنگ منشأ در ارتباط با الگوی نهشته شدن رسوبات جوانتر در توالی عمودی است. نرخ نهشته شدن رسوبات، ضخامت و گرادیان حرارتی از جمله پارامترهای هستند که در ترکیب با یکدیگر طبق معادلات ریاضی میزان حرارت دیدن سنگ منشأ را مشخص می‌کنند و این میزان تغییرات ماده آلی و فرآیند زایش نفت را کنترل می‌کند.

ضخامت، نرخ نهشته شدن و خصوصیات دیگر رسوبات الیگومن، نئوژن و کواترنری متفاوت با رسوبات ماقبل می‌باشد. این مطالعه نشان می‌دهد ویژگی‌های این نهشته‌ها در زایش هیدروکربین از سنگ منشأ منطقه نقش مهمی داشته‌اند. لذا در مطالعات جامع این منطقه باید به صورت کامل مورد مطالعه قرار گیرند.

### روش مطالعه

نرخ نهشته شدن رسوبات از ضخامت اولیه و مدت زمان نهشته شدن محاسبه می‌گردد. ضخامت امروزی یک لایه با ضخامت اولیه آن متفاوت می‌باشد زیرا که رسوبات نهشته شده دارای وزن هستند و این وزن بر روی لایه‌های پائین تر اعمال می‌شود و موجب فشرده شدن و کم شدن ضخامت آنها می‌شود. میزان فشردگی بستگی به جنس سنگ و مقدار وزن اعمال شده بر روی آن‌ها دارد. مقدار فشردگی با افزایش عمق تدفین افزایش می‌یابد و ضخامت رسوبات نسبت به ضخامت اولیه کاهش می‌یابد که مقدار آن قابل محاسبه می‌باشد. برای بدست آوردن نرخ نهشته شدن رسوبات باید ضخامت اولیه را بدست آورد. بدین منظور در مدل بازسازی شده وزن روی یک لایه رسوبی برداشته می‌شود و ضخامت اولیه لایه بدست می‌آید و با در نظر گرفتن مدت زمان نهشته شدن رسوبات نرخ نهشته شدن آنها را بدست می‌آورند.

در این مطالعه از داده‌های ۱۳ چاه استفاده شده است. داده‌های مورد استفاده شامل اطلاعات زمین‌شناسی و ژئوشیمیایی مانند: ضخامت، لیتو‌لوژی، شیب‌زمین‌گرمایی، عمق

بی‌سنگ، انعکاس ویترینیت می‌باشد. از نرم‌افزار Winbury برای مدل‌سازی تاریخچه‌ی تدفین و حرارتی حوضه‌رسوبی استفاده شده است.

### نهمته‌های الیگومن و جوانتر

بر روی سنگ منشاً کردمی رسوباتی از آلبین تا عهد حاضر قرار دارد که عمدتاً دارای سنگ‌شناسی کربناته، شیل و مارن است. این رسوبات توسط James و Wynd (1965) و Setudehnia (1978) توصیف شده‌اند. این نهمته‌ها شامل: (۱) در الیگومن آهک‌های آسماری نهمته شده‌اند (شکل ۱) و در کل منطقه مورد مطالعه گسترش دارد؛ (۲) رسوبات فارس پایینی (گچساران، شامل ممبرهای چهل، چمبه و مل-رازک) در یک حوضه بسته- محیط لاغونی نهمته شده است. رخسارهای رازک در شمال شرق نهمته‌های سازند گچساران وجود دارند و از تخریبی‌های عمدتاً قرمز لایه تشکیل شده است (شکل ۱)؛ (۳) رسوبات فارس میانی (میشان و ممبر گوری) شامل مارن خاکستری کم عمق است که در یک تراف خطی نهمته شده است. ممبر گوری در پایین مارن‌های میشان شامل آهک‌های کم عمق است که به صورت رخسارهای ریفی در جنوب فارس گسترش یافته است؛ (۴) فارس بالایی (آغازاری و بختیاری) سکانس تخریبی قرمز رنگ که در محیط‌های آبرفتی نهمته شده‌اند.

### سیستم نفتی

یک سیستم نفتی در برگیرنده یک سنگ منشاء فعال و تمام گاز و نفت حاصل می‌باشد همچنین در برگیرنده تمام عناصر ضروری و فرایندهای مورد نیاز برای وجود تجمعات هیدروکربوری می‌باشد عناصر ضروری شامل سنگ منشاء، سنگ مخزن، پوش سنگ و Overburden Rock می‌باشد تمام عناصر ضروری باید در زمان و مکان مناسب باشند تا فرایندهای زایش و مهاجرت منجر به تشکیل تجمعات نفتی گردد (Magoon and Dow 1994).

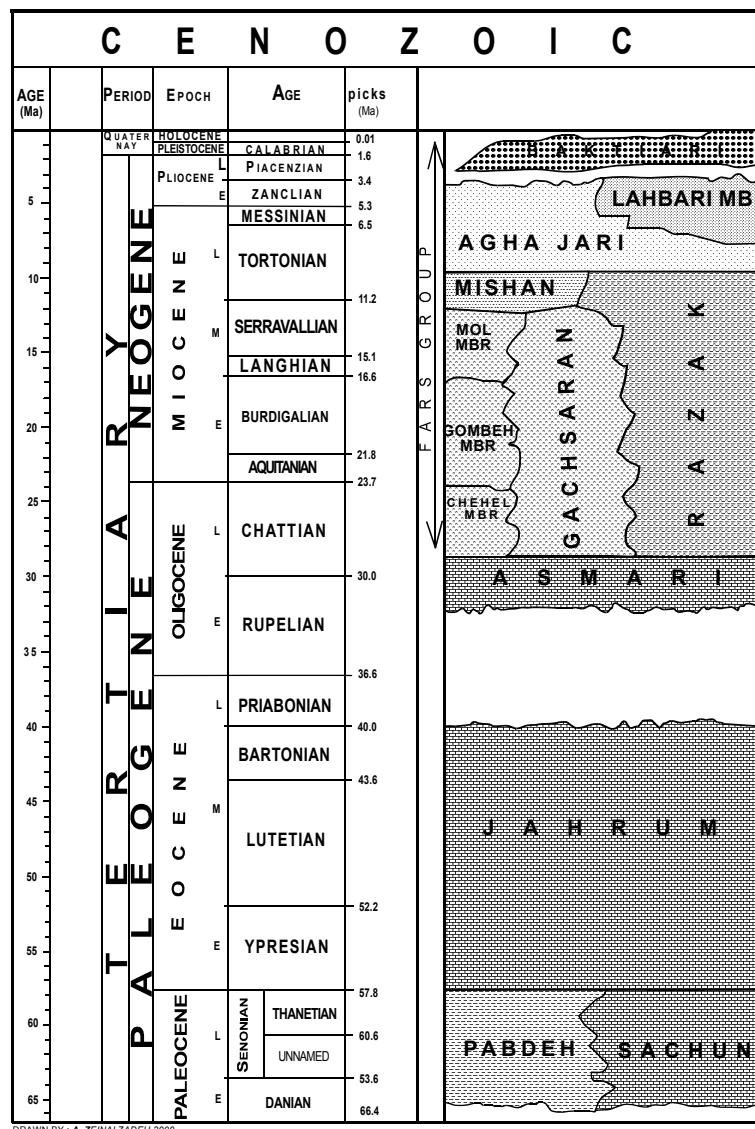
سنگ مخزن عمدت این منطقه، سازند آسماری، در برگیرنده‌ی سه چهارم نفت ایران می‌باشد. در این سازند فرآیندهای دولومیتی شدن و ایجاد شکستگی نقش مهمی در افزایش کیفیت مخزنی داشته‌اند. این سازند در تمام فروافتادگی‌ذفول توسط سازند گچساران پوشیده شده است. سازند تبخیری گچساران با داشتن خواص پلاستیکی بالا یک پوش سنگ عالی برای این ناحیه می‌باشد.

سنگ منشأ عمده ذخائر این منطقه سازند کردمی می‌باشد و سازند پابده در زایش هیدروکربور در قسمت‌های شمال شرق این منطقه نقش داشته است. میدان‌های بزرگ نفتی مانند اهواز، آغازاری و گچساران در قسمتی از فروافتادگی دزفول قرار دارند که سازند کردمی دارای لایه‌های ضخیم غنی از ماده آلی می‌باشد (Bordenave and Burwood, 1990). سازند کردمی در زمان میوسن به پختگی لازم برای زایش نفت رسیده (در زمان نهشته شدن رسوبات فارس بالایی حرکات تکتونیکی که از الیگومن شروع شده شدت بیشتری به خود گرفته است و محیط رسوبی جدیدی و در پی آن سنگ‌شناسی جدیدی موجب شده است). در ابتدا چین‌های شمال شرق، نزدیک زون تراستی شکل گرفته‌اند و به سمت جنوب‌غرب یا پلت فرم عربی پیشرفت کرده‌اند به عبارت دیگر چین‌ها از زون تراستی به سمت جنوب‌غرب جوانتر هستند (Koop and Orbell 1977).

### بحث

رسوبات الیگومن و جوانتر سنگ مخزن، سنگ پوش، و عمده Overburden Rock سیستم نفتی منطقه را تشکیل میدهند و تشکیل تله‌های نفتی(تاقدیس‌ها) هم زمان با نهشته شدن این رسوبات بوده است و موجب تشکیل شدن رسوبات تخریبی سازندهای آغازاری و بختیاری شده است و در الگوی گسترش آنها را در سطح منطقه تاثیر زیادی گذاشته است برای بررسی نقش Overburden Rock این رسوبات در اینجا نرخ نهشته شدن این رسوبات مورد توجه قرار گرفته است.

سازند آسماری در توالی ناحیه دارای نرخ نهشته شدن بالائی است و در چاه‌های مورد مطالعه دارای میانگین نرخ نهشته شدن  $61/9 \text{ m}/\text{My}$  می‌باشد (جدول ۱) که خیلی بیشتر از نرخ نهشته شدن سازند پابده ( $\text{m}/\text{Ma} 9.9$ ) است. نرخ نهشته شدن سریع سازند آسماری به معنای تدفین سریعتر سنگ منشأ کردمی است. نرخ نهشته شدن رسوبات طی میوسن افزایش یافته است و سازند گچساران نهشته شده است که دارای سنگ‌شناسی جدیدی در توالی ژوراسیک تا میوسن است. در این زمان انیدریت، نمک و مارن لیتولوژی اصلی را تشکیل داده است. نرخ نهشته شدن این سازند طبق این مطالعه  $173 \text{ m}/\text{My}$  است (شکل ۲) که تقریباً سه برابر نرخ نهشته شدن آسماری می‌باشد. سازند گچساران علاوه بر داشتن نرخ بالای نهشته شدن دارای ضخامت قابل توجهی می‌باشد که در بعضی مناطق به  $2000$  متر می‌رسد. نهشته شدن این رسوبات موجب شده سازند کردمی در اکثر مناطق فروافتادگی دزفول به پختگی ابتدائی زایش نفت برسد.



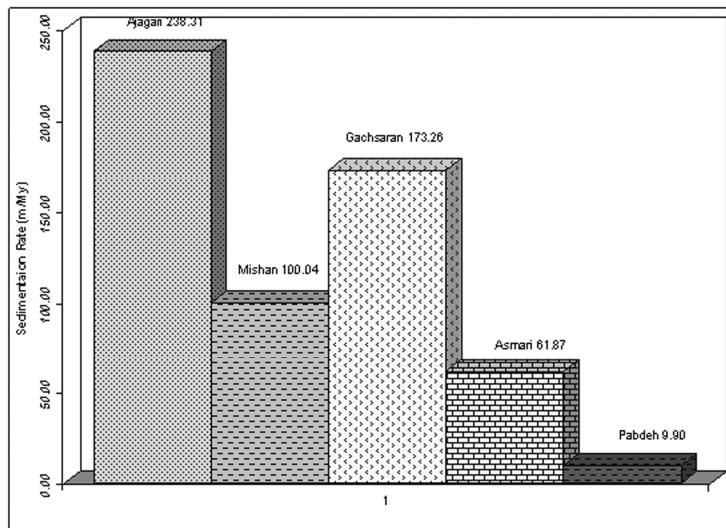
شکل ۱ - ستون چینه‌شناسی سازندهای مورد مطالعه در منطقه (دادهای چینه‌شناسی از (1977) Koop و داده‌های زمانی از انجمن زمین‌شناسی آمریکا)

**جدول ۱ - نرخ های نهشته شدن سازندهای آغازاری، میشان، گچساران، آسماری و پابده در چاههای مورد مطالعه (متر در میلیون سال).**

	آغازاری	میشان	گچساران	آسماری	پابده	GS-83	SR-3	HK-61	AG-140	PZ-17	MN-123	KR-12A	AZ-101	AS-2	DR-1	GS-55	M.I.S-306	KZ-1
آغازاری	۰.۵۹	۰.۴۶	۰.۱۳	۳۴۸.۶۸	۲۶۲.۵۵	۵۷۶.۸۱	۱۱۱.۱۷	۶.۶.۹										
میشان	۳۲.۵۴	۲۵.۵۹	۷.۴	۱۷۸.۹۸	۱۸۵.۲۵	۱۰.۷۵	۱۶۸.۸	۹۵.۰۱										
گچساران	۲۱۸.۰۴	۶۹.۴	۱۶۰.۶۳	۹۸.۳۹	۱۹۷.۱۴	۱۴۹.۷	۲۳۸.۸۵	۱۵۰.۱۸					۲۳۸.۴۳	۱۱۱.۸۷				
آسماری	۵.۴۳	۷۵.۶۶	۵۰.۶۶	۸۰.۹۹	۷۹.۲	۸۷.۷	۵۹.۳۲	۷۰.۰۸	۴۷.۱۶	۵۶.۴۳	۷۹.۱۴	۵۰.۶۹						
پابده	۱۸.۳۶	۶.۹۶	۹.۷۲	۱۱.۸۳	۹.۹۳	۷.۴۹	۱۴.۲۲	۷.۹۴	۱۲.۸۳	۶.۶۸	۸.۷۹	۱۲.۶	۱.۲۲					

سازند میشان دارای نرخ نهشته شدن  $7/4$  تا  $18/4$  m/My می‌باشد. این دامنه گسترده نرخ نهشته شدن حاصل تغییرات زیاد ضخامت به صورت محلی می‌باشد. این سازند دارای میانگین نرخ نهشته شدن  $100$  m/My در چاههای مورد مطالعه دارد.

همانگونه که در جدول ۱ مشخص است، سازند آغازاری در چاههای AG-140، PZ-17، KR-12A، MN-123، AZ-101 با نرخ بالای نهشته شده است. سازند آغازاری در این چاهها دارای نرخ نهشته شدن متوسط  $381$  m/My می‌باشد اما در چاههای GS-83، SR-3 و HK-61 سازند آغازاری دارای نرخ نهشته شدن بسیار کمتری می‌باشد ( $0/4$  m/My). سازند آغازاری در موقعیت این چاهها رخنمون دارد، بنابراین، امکان اینکه قسمت زیادی از این سازند بر اثر فرسایش حذف شده باشد، وجود دارد. اما زمین‌شناسی منطقه و مدل بازسازی شده این مطلب را نشان نمی‌دهد و این سازند در بعضی نواحی دارای نرخ نهشته شدن بسیار بالاتری نسبت رسویات قدیمی‌تر بوده و در نواحی دیگر به مقدار بسیار کمتری نهشته شده است یا نهشته نشده است. در تمام چاههای مورد مطالعه سازند آغازاری دارای میانگین نرخ  $238$  m/My می‌باشد. شکل ۲ هیستوگرام متوسط سرعت نهشته شدن سازندهای مختلف را مقایسه می‌کند.



شکل ۲ - هیستوگرام میانگین نرخ نهشته شدن سازندهای مورد مطالعه

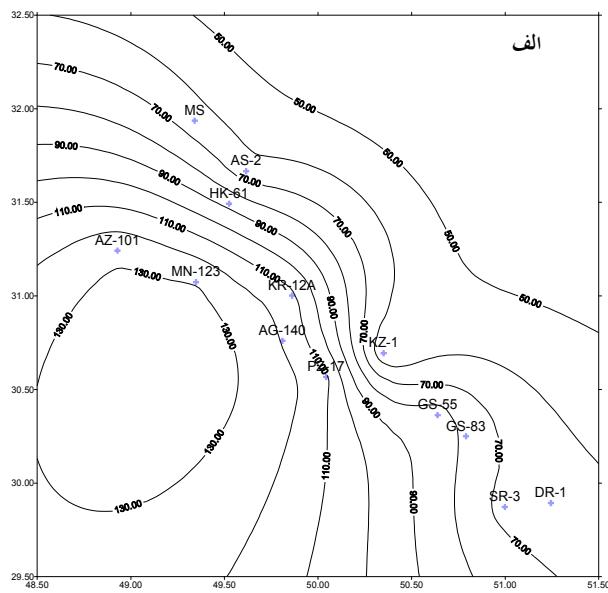
چاههای مورد مطالعه در برگیرنده سازند بختیاری نیست، در حالی که این سازند مانند سازند آغازاری در برخی از نواحی دارای ضخامت قابل توجهی است و نرخ نهشته شدن بسیاری بالایی میتواند داشته باشد. از آنجا که اکثر چاههای حفاری شده در فروافتادگی دزفول در برگیرنده این سازند نیست نرخ نهشته شدن این سازند در این مطالعه بدست نیامده است.

تفییرات نرخ نهشته شدن سازندهای میشان، آغازاری و بختیاری دارای دامنه گسترده‌تری هستند که این حاصل گسترش متفاوت این سازندها نسبت به سازندهای قبلی است. این وضعیت به خصوص در محور فروافتادگی دزفول امتداد میدان گچساران تا اهواز بیشتر دیده می‌شود. در قسمت‌های جنوب غرب فروافتادگی دزفول پیوستگی این رسوبات بیشتر است. در شمال شرق فروافتادگی دزفول به علت بالآمدگی حاصل چین خوردگی زاگرس این رسوبات دارای پیوستگی نیستند. همچنین محیط رسوبی این سازندها در این الگوی خاص تاثیر گذار بوده است. سازندهای آغازاری و بختیاری دارای رسوبات تخریبی قاره‌ای هستند که در سکانس رسوبی منطقه سنگ‌شناسی جدیدی بوده است (در بین رسوبات پرمین تا اووسن رسوبات تخریبی با گسترش زیاد دیده نمی‌شود). رسوبات میشان، آغازاری و بختیاری در قسمت‌هایی دارای ضخامتی تا ۲۵۰۰ متر می‌باشند که میتواند تاثیر عمده‌ای بر روی زایش هیدرولیکی گذاشته باشد، اما به علت وضعیت زمین‌شناسی خاصی که دارند چاههای حفاری شده آن‌ها را

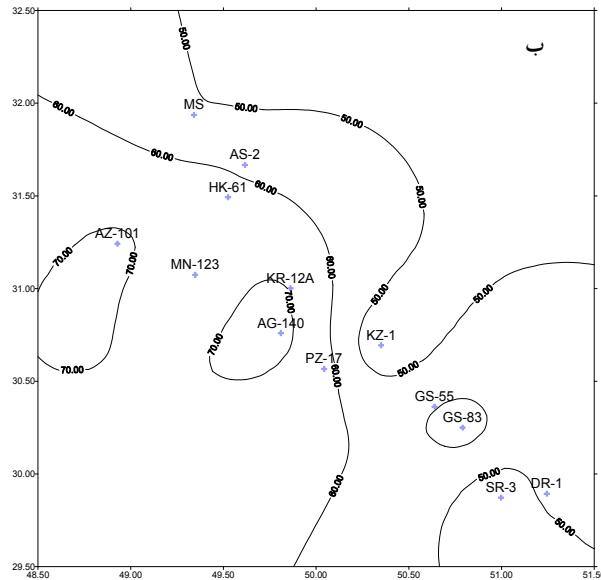
در برنمی‌گیرند. مدل‌سازی برای این سازندها نیازمند روش‌ها و داده‌های خاصی مانند داده‌های عملیات صحرایی می‌باشد که در مطالعات جامع‌تر باید مورد توجه قرار گیرند.

دما یکی از مهمترین پارامترها در پختگی سنگ منشأ و زایش هیدرولیکین است. بدین خاطر دمای سنگ منشأ کژدمی بازسازی شده است و تاثیر نهشته‌های الیگوسن و جوانتر بر روی دمای سازنده کژدمی مورد مطالعه قرار گرفته است. شکل ۱۳ نمودار نقشه‌ی دمای سازنده کژدمی را در زمان حال نشان می‌دهد. در دمای پایین‌تر از ۷۰ درجه سانتیگراد تغییرات مواد آلی مولد نفت بسیار کند است و به عبارت دیگر انتظار زایش نفت در دمای پایین‌تر از ۷۰ درجه سانتیگراد بسیار کم می‌باشد. همان‌گونه که در شکل ۳ الف دیده می‌شود عمدۀ چاه‌های نفتی مورد مطالعه در قسمت جنوب غرب این ناحیه در دارای دمای بیش از ۷۰ درجه سانتیگراد هستند. برای بررسی تاثیر نهشته شدن رسوبات الیگوسن و نثوزن بر روی دمای سازنده کژدمی نقشه دمای ۳۲ میلیون سال پیش سازنده کژدمی مدل سازی شده است (شکل ۳ ب). My ۳۲

سن شروع الیگوسن در نظر گرفته شده است. شکل ۳ ب نشان می‌دهد که سازنده کژدمی تنها در مناطق محدودی اطراف چاه‌های AG-140 و AZ-101 دارای دمای بالاتر از ۷۰ درجه سانتیگراد می‌باشد و عمدۀ چاه‌های نفتی منطقه در قسمت‌هایی هستند که دمای پایینتر از ۷۰ درجه سانتیگراد دارد. بنابراین، نهشته شدن رسوبات الیگوسن و میوسن موجب شده است تا سازنده کژدمی در اکثر قسمت‌های مورد مطالعه به دمای مناسب جهت زایش نفت برسد و قبل از الیگوسن به علت دمای پایین سنگ منشأ امکان زایش هیدرولیکین بسیار کم می‌باشد. همچنین شکل ۳ ب نشان می‌دهد که چاه‌های میدان‌های عظیم نفتی اهواز (AZ-101)، مارون (MN-123)، آغازاری (AG-140) و پازنان (PZ-17) در دمای ۱۱۰ تا ۱۳۰ درجه سانتیگراد قرار دارند که حداقل زایش نفت از سنگ منشأ در آنها انتظار می‌رود. میدان‌هایی که در دمای پایینتر از ۷۰ درجه سانتیگراد قرار دارند، مانند مسجدسلیمان (MS)، آسماری (AS-2) (KZ-1) خویز (KZ-1) و دارا (DR-1) میدان‌های هستند که نفت آنها باید از مهاجرت جانبی تامین شده باشد. این نشان می‌دهد با این روش مطالعه می‌توان محدوده یک حوضه نفتی را به خوبی مشخص کرد و با مطالعات جامع‌تر میدان‌هایی که دارای پتانسیل بالاتری هستند قبل از حفاری مشخص کرد و حتی میزان هیدرولیکین تجمع یافته در هر میدان را پیش‌بینی کرد.



الف



ب

شکل ۳ - الف- نقشه دمای سازند کژدمی در زمان حال (درجه سانتیگراد); ب- نقشه دمای سازند کژدمی در ۳۲ میلیون سال پیش (درجه سانتیگراد)

### نتیجه‌گیری

- در منطقه مورد مطالعه رسوبات الیگوسن و جوانتر دارای نرخ نهشته شدن بالای بوده‌اند.
- سنگ‌شناسی، ضخامت و الگوی گسترش رسوبات الیگوسن در سطح منطقه ویژگی‌های جدیدی را نسبت به رسوبات ماقبل نشان می‌دهد و سنگ مخزن، سنگ پوش و عمدۀ Overburden Rock سیستم نفتی را تشکیل می‌دهند.
- ضخامت و نرخ نهشته شدن رسوبات الیگوسن جوانتر نقش تعیین کننده‌ای در زایش هیدروکربن داشته است.
- مدل بازسازی شده منطقه نشان میدهد که تا قبل از الیگوسن امکان زایش نفت بسیار کم بوده است.
- مدل بازسازی شده نشان می‌دهد اکثر میدان‌های عظیم منطقه در قسمتی قرار گرفته‌اند که سازند کژدمی دارای دمای ۱۱۰ تا ۱۳۰ درجه سانتیگراد می‌باشد.

### References

- Ala, M.A., Kinghorn, R.R.F., and Rahman, M. (1980) *Organic geochemistry and source rock characteristics of the Zagros petroleum province, Southwest Iran*. J. Pet. Geol., **3**: 16-89.
- Ala, MA. (1982) *Chronology of trap formation and migration of hydrocarbons in Zagros sector of South West Iran*. Am. Assoc. Pet. Geol. Bull., **66**, 1535-1541.
- Bordenave, M.L. (2000) *Zagros domain of Iran*, Oil & Gas Journal.
- Bordenave, ML., and Burwood, R.(1990) *Source rock distribution and maturation in the Zagros oeganic belt: Province of Asmari and Bangestan reservoir oil accumulation*. Org. Geochem. **16**; 369-387.
- Magoon, L.B., and Dow, W.G. (1994) *The Petroleum system. In: The petroleum system from source to trap*: AAPG Memoir **60**. (ed. By L. B. Magoon, and Dow, W.G.).
- James, G.A., and Wynd, J.G., (1965) Stratigraphic nomenclature of Iranian Oil Consortium Agreement Area. Am. Assoc. Petrol. Geol. Bull., **49**: 2182-2245.
- Koop, W.J., and Orbell, (1977) Regional chronostratigraphic thickness and facies distribution maps of SW Iran Area (Permian and younger) Geological Report No.1269.
- Koop, WJ., and Stoneley, R., (1982) Subsidence history of the Middle East Zagros basin. Phios. Trans. R. Soc. London Ser. A 305, 149-168.
- Setudehnia, A., (1978) The Mesozoic Sequence in South West Iran and adjacent areas. J. Pet. Geol. **1**, 3-42.
- Wapels, D.W., (1980) Time and Temparature in petroleum formation; application of Lopatin's method to petroleum exploration. AAPG Bulletin, **64**(6), 916-926.

افشار حرب، ۱۳۷۴، زمین‌شناسی نفت و دانشگاه پیام نور  
مطیعی، همایون، ۱۳۷۴، زمین‌شناسی ایران: زمین‌شناسی نفت زاگرس