

## مطالعه سنگ‌شناسی و مدل ساختمانی سازند گچساران در میدان نفتی مارون با استفاده از روش‌های

### زمین‌آماری

بهمن سلیمانی

گروه زمین شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

قاسم عبدالرحیمی

دانشجوی کارشناسی ارشد زمین شناسی نفت، گروه زمین شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

عباس اشجعی

کارشناس ارشد، شرکت ملی نفت مناطق نفت خیز جنوب

عباس چرچی

گروه زمین شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

تاریخ پذیرش: ۹۰/۹/۶

تاریخ دریافت: ۹۲/۳/۲۱

*soleimani\_b@scu.ac.ir*

### چکیده

در این مطالعه، سازند تبخیری گچساران در میدان نفتی مارون با استفاده از اطلاعات مقاطع نازک، ویژگی‌های سنگ‌شناسی و تغییرات آن مورد بررسی قرار گرفت. مدل ساختمانی آن به منظور درک بهتر ساختمانی و مدیریت بهتر مخزن آسماری با استفاده از نرم افزار RMS نیز انجام پذیرفت. این مطالعه نشان داد که پوش‌سنگ از آنیدریت، مارن، نمک، آهک و شیل بیتومینه تشکیل شده و در این میان انیدریت و مارن تشکیل دهنده اصلی محسوب می‌شوند. بر اساس مطالعه سنگ‌شناسی نمونه‌ها آشکار گردید که از لایه راهنمای C به سمت F بر میزان مادستون افزوده می‌گردد. بر اساس تغییرات بافتی و سنگ‌شناسی محیط مردابی - سبخایی برای پوش‌سنگ پیشنهاد می‌شود. تغییرات لیتو‌لوژی نشانه تناوب آب و هوای گرم و مرطوب تا گرم و خشک در جریان رسوبگذاری است. با استفاده از داده‌های لرزه‌نگاری دو بعدی و اطلاعات حفاری (عمق ورود و نمودار انحراف چاه) تعداد ۳۹۰ حلقه چاه، مدل سبعدی ساختمانی ایجاد گردید. در میدان مارون، قرارگیری بخش شش در اعماق کم در کوهانه شمال شرقی را می‌توان مستقیماً به عملکرد گسل شمالی و عمیقتر شدن آن در قسمت جنوبی به عملکرد گسل جنوبی نسبت داد. ویژگی سنگ‌شناسی سازند گچساران، نه تنها این گسلها را در خود میرا ساخته، بلکه آنها را به سد مقاومی در برابر مهاجرت ذخیره مخزن تبدیل کرده است. نتایج حاصل از این مطالعه می‌تواند به بهبود و کاهش هزینه‌ها و کاهش ریسک و زمان حفاری و مدیریت توسعه میدان نفتی مارون کمک نماید.

**كلمات کلیدی:** سازند گچساران، میدان مارون، نقشه هم ضخامت، مدل ساختمانی

چاه، مورد مطالعه قرار گرفته و پس از آن با افزیش تعداد چاه‌ها طی چند مرحله مورد مطالعه مجدد و بازنگری قرار می‌گیرند (Rheissi, ۱۳۷۷). مدل سازی مخزن و بخش‌های فوکائی آن برای رسیدن به هدف مدیریت مخازن است (Fanchi, 2001). مدل سازی میدان ترکیبی از مهندسی نفت، زمین‌شناسی، ریاضیات و برنامه‌ریزی کامپیوتربی به منظور توسعه ایازاری برای پیش‌بینی عملکرد مخازن هیدرورکبری تحت شرایط عملیاتی مختلف می‌باشد (Ertekin et al., 2001). بهمین منظور نرم‌افزارهایی طراحی شده است که با بکارگیری روش‌های زمین‌آماری، فرایند مدل سازی را با دقت بسیار بالایی انجام می‌دهند که از جمله می‌توان به نرم‌افزار مدل سازی RMS اشاره کرد. این نرم افزارها، کاربر را در طراحی نقشه‌ها، ایجاد انواع مدل‌های خواص پتروفیزیکی، شبیه‌سازی جریانات مخزنی، مکان‌یابی و طراحی چاه‌های جدید و مدیریت مخزن باری می‌کند (Caers, 2005; Valcarse, 2006; Kaufmann, 2008). نرم‌افزار RMS مجموعه‌ای گسترده از توابع ریاضی و زمین‌آماری می‌باشد که مقادیر، سطوح و حجم‌های مجهول را به کمک مقادیر معلوم و بر اساس روش‌های زمین‌آماری مختلف گنجانده شده در این نرم‌افزار محاسبه می‌کند (نظری، ۱۳۸۷). بنابراین تصویر سه‌بعدی امکان کنترل بهتر کیفیت داده‌ها را بر اساس ارتباط فضایی بین آن‌ها بوجود می‌آورد.

### مقدمه

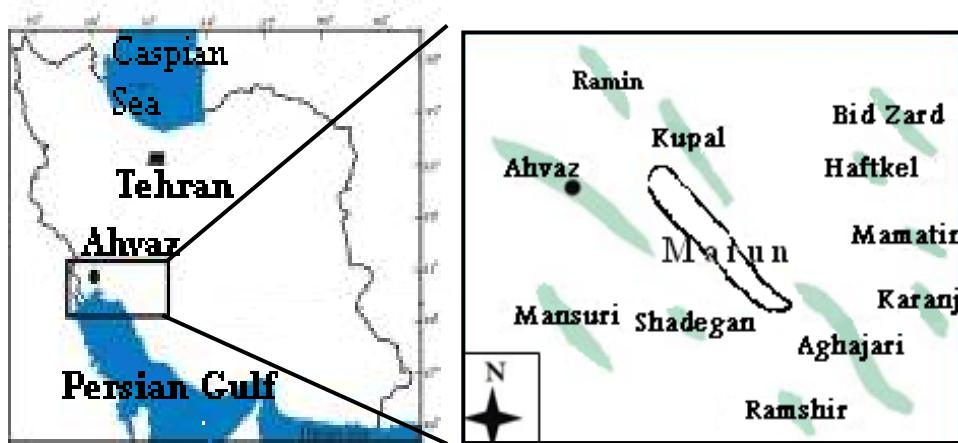
حوضه زاگرس بخشی از کمریند کوه‌های آلب- هیمالیا است. این حوضه به سبب در برداشتن میادین نفتی عظیم، غنی‌ترین کمریند نفت خیز جهان بشمار می‌رود (Alavi, 2004). در این حوضه رسوبی وسیع، پسروی دریا در اواخر الیگوسن، شرایط مناسبی را برای تهنشست رسوبات آواری موسوم به گروه فارس (سازندهای گچساران، میشان و آغازاری) فراهم آورده است (Bahroudi & Koyi, 2004). سازند تبخیری گچساران یکی از مهمترین واحدهای چینهای در خاورمیانه محسوب می‌شود و به سبب گستردگی وسیع و سنگ‌شناسی خاص خود، در بسیاری از میادین نفتی جنوب‌غرب ایران و عراق، به عنوان پوش‌سنگ عمل می‌نماید (Tucker, 1999). این سازند دارای هفت بخش بوده که بخش یک آن در اکثر میادین نفتی جنوب‌غرب ایران از جمله میدان نفتی مارون نقش پوش‌سنگ (Schowalters, 1976) را ایفا می‌کند و دو منطقه فشاری کاملاً مختلف (سازند آسماری و سازند گچساران) را از یکدیگر متمایز می‌کند (مطیعی، ۱۳۷۲). در آخرین طبقه‌بندی صورت گرفته توسط Slinger (1949) پوش‌سنگ مخزن آسماری به ۶ طبقه راهنمای از بالا به پایین به ترتیب حروف الفباء تقسیم شده است. مدل سازی زمین‌شناسی از مهم‌ترین مراحل شناسایی و شبیه‌سازی ساختمانی از دیر باز مورد توجه کارشناسان نفتی بوده است. معمولاً میادین نفتی پس از اکتشاف و حفر اولین

۱۳۶۹). شب ساختمانی آن حداکثر بین ۶۰ تا ۷۰ درجه در قسمت‌هایی از یال جنوبی و ۲۰ تا ۴۵ درجه در یال شمالی با روند کلی ساختارهای زاگرس و بصورت شمال‌غرب-جنوب‌شرق می‌باشد (قلی پور، ۱۳۶۹). این میدان در سال ۱۳۴۳ به روش لرزه‌نگاری دوبعدی کشف شده و با حفر اولین چاه وجود هیدرولکربن در مخزن آسماری آن تایید شد. در سال ۱۳۴۷ با حفر چاه شماره ۲۱، مخزن بنگستان و در سال ۱۳۵۷ با حفر چاه شماره ۱۲۳، مخزن خامی آن کشف شد (شاسته، ۱۳۸۱). مخزن آسماری توسط سازند پایده از پایین و بخش اول سازند گچساران (پوش‌سنگ) از بالا احاطه شده است. تغییرات ضخامت پوش سنگ (با استفاده از نرم افزار surfer) براساس داده‌های چاههای حفاری شده رسم (شکل ۲) شده است. بیشترین ضخامت در بخش مرکزی و بسته یال جنوبی مشاهده می‌شود. پوش سنگ دارای توپوگرافی ناهمگی است (شکل ۳). این تغییرات را در (شکل ۱۴) که بر اساس نرم افزار RMS رسم شده نیز می‌توان مشاهد کرد. تغییرات جهت شبیب در بخش پوش سنگ نیز در شکل ۴ نمایش داده شده است. وجود این تغییرات نشانه شرکت فعال و تغییرپذیری آن در جریان تکتونیک فعال است.

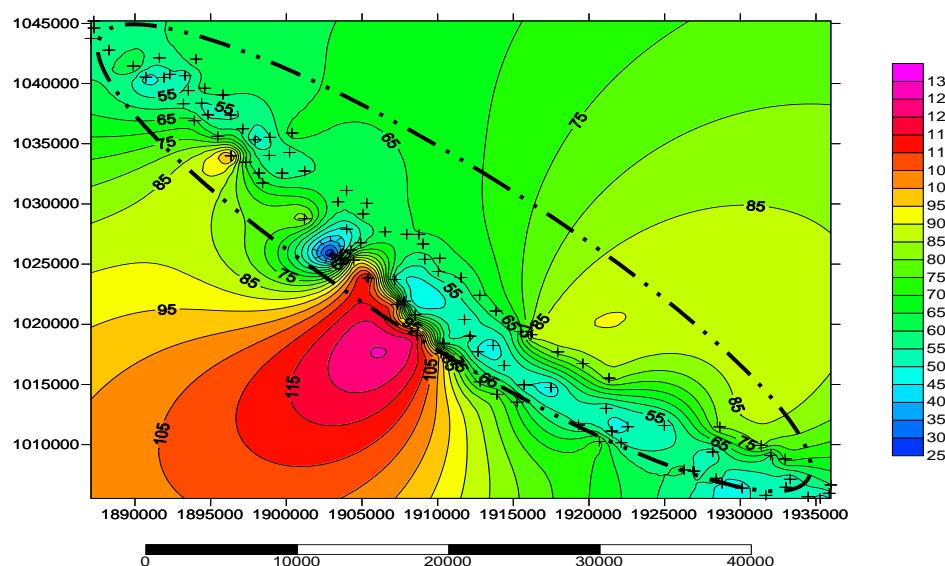
ارزیابی بخش‌های فوقانی مخزن و مدل‌سازی آن در میادین نفتی زاگرس بدليل اهمیت خود جهت پیش‌بینی عمق احتمالی ورود به مخزن، بالا بردن دقیق و سرعت کار در عملیات حفاری، و بهبود و کاهش هزینه‌ها در حفاری آتی ضروری به نظر می‌رسد.

#### موقعیت زمین‌شناسی میدان نفتی مارون

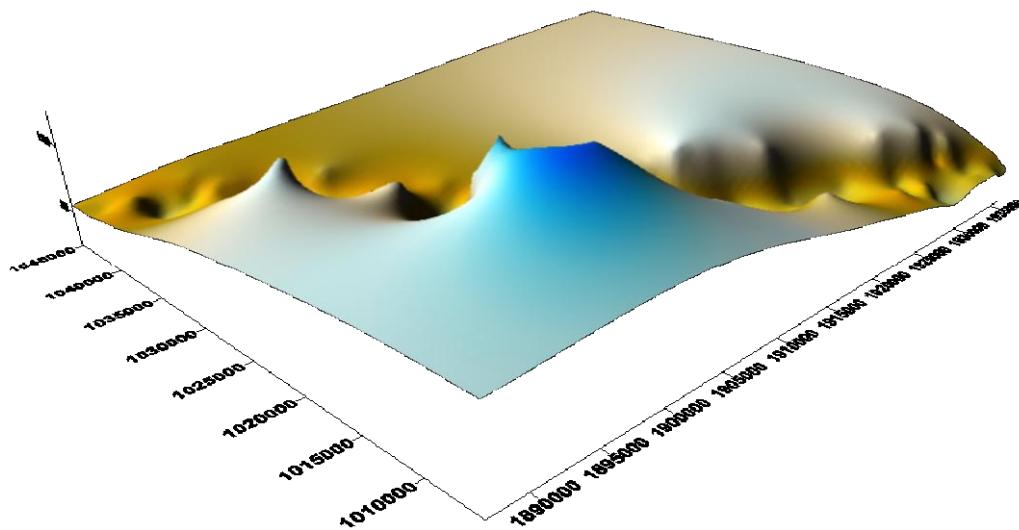
میدان نفتی مارون بعنوان یکی از بزرگ‌ترین میدان‌های نفتی حوضه زاگرس در ۴۰ کیلومتری شرق اهواز و بین میادین کوپال، آگاجاری، رامین، شادگان و رامشیر قرار دارد. این میدان در محدوده طول جغرافیایی ۴۹°<sup>E</sup> الی ۴۹°۳۰' و عرض جغرافیایی ۳۱°<sup>N</sup> الی ۳۱°۳۰' در قسمت شرق فروافتادگی دزفول شمالی واقع شده است (شکل ۱). میدان نفتی مارون به صورت یک تقاضیس تقریباً نامتقارن است. طول این میدان در رأس مخزن آسماری حدود ۶۷ کیلومتر و عرض آن در حدود ۷ کیلومتر با برآمدگی ساختمانی ۲ کیلومتر می‌باشد و این در حالی است که ابعاد مخزن در رأس سازند داریان به ۶۰ کیلومتر طول و ۳/۵ کیلومتر عرض کاهش می‌یابد. فاصله بین ستیغ مخزن و عمیق‌ترین سطح تماس آب و نفت در سازند آسماری حدود ۲۰۰۰ متر می‌باشد (قلی پور،



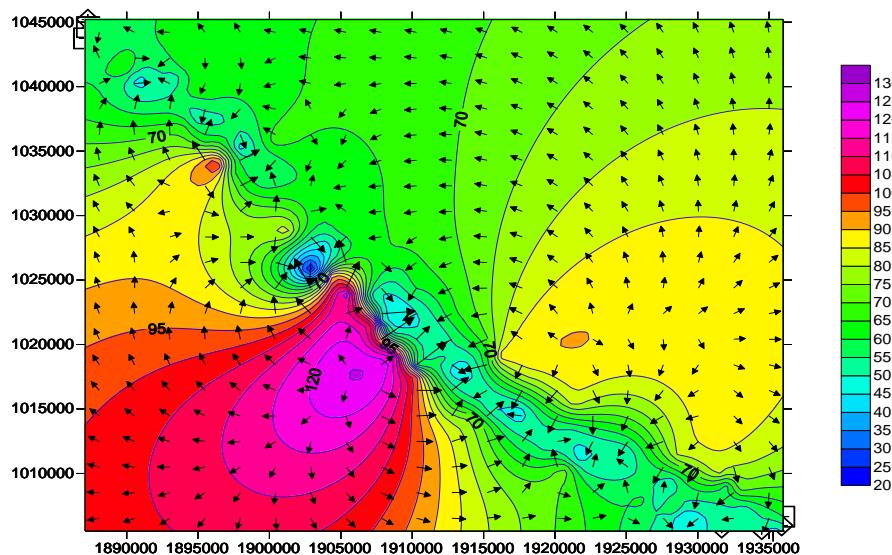
شکل ۱. موقعیت جغرافیایی میدان نفتی مارون و میادین نفتی هم‌جاور



شکل ۲. نقشه هم‌ضخامت پوش سنگ مخزن آسماری در میدان نفتی مارون و موقعیت چاههای مورد مطالعه (علامت  $\times$ ).



شکل ۳. نقشه توپوگرافی پوش سنگ مخزن آسماری در میدان نفتی مارون



شکل ۴. نقشه تغییرات جهت شب پوش سنگ مخزن آسماری در میدان نفتی مارون

مطالعه قرار می‌گیرد. مدل رخساره‌ای که از انواع مدل ویژگی‌های مخزنی است به بررسی گسترش رخساره‌های مخزنی شامل رخساره‌های سنگی و یا رسوبی مختلف که در سه‌بعد در یک مخزن گسترش دارند می‌پردازد. در مبحث مدل رخساره‌ای فاکتور ناهمگنی مخزن تأثیر قابل توجهی در مدل دارد بهطوری که اختلاف بین ارزش نقاط مختلف در سه‌بعد در یک مخزن تابعی از ناهمگنی مخزن است. قابل ذکر است که تهیه هر یک از این مدل‌ها (به عنوان مثال ساختاری، گسلی، و یا پتروفیزیکی) و میزان دقت در انجام هر مرحله تعیین-کننده دقت نهایی برآورده ما از میدان می‌باشد. بنابراین با استی چریان مدل-سازی را چندین بار تکرار کرد و بهترین و منطقی‌ترین برآورد را که با ایده‌های زمین‌شناسی هم خوانی بیشتری دارد را مورد استفاده قرار داد. مدل سازی زمین-شناسی روش‌های مختلف و متنوعی دارد، اینکه از چه روشی در چریان کار استفاده شود اولاً به نوع مدل و ثانیاً به نوع داده‌های موجود بستگی دارد.

### روش کار

جهت بررسی دقیق تغییرات و ویژگی‌های سنگ‌شناسی از قبیل: کانی-شناختی، ویژگی‌های بافتی و رسوبی، تعداد ۲۸ مقطع نازک از خرددهای حفاری افق‌های مختلف پوش‌سنگ میدان نفتی مارون مربوط به چهار حلقه چاه (از غرب به شرق ۳۱۴، ۲۳۹، ۳۰۰ و ۲۷۸) که توسط شرکت مناطق نفت خیز جنوب تهیه شده‌اند، مورد مطالعه قرار گرفت. برای انجام این مطالعات از میکروسکوپ پلاریزان استفاده شد و از برخی بافت‌ها و پدیده‌های دیاژنزی، عکس تهیه گردید. تعریف یک مدل زمین‌شناسی شامل دو بخش می‌باشد:

- ۱- مدل ساختمانی که خود به دو مدل چینه‌ای و مدل گسلی تقسیم می‌شود.
- ۲- مدل ویژگی‌های مخزن که شامل مدل رخساره‌ای و مدل پتروفیزیکی می‌باشد.

در بخش مدل سازی چینه‌ای، ویژگی‌های ساختاری مخزن، ارتباط لایه‌های مخزنی، شکل هندسی مخزن و تهیه نقشه سراساندهای مختلف بررسی می‌شود. ویژگی‌های گسل‌های میدان، چگونگی ارتباط گسل‌ها با یکدیگر، عمق اثر گسل و تاثیر آن بر ساختار هندسی میدان در بخش مدل سازی گسلی مورد

عمل انتقال و جانشینی عناصر نیز انجام گرفته باشد (شکل-۵C). تنوع بافتی به عنوان نشانه عدم وجود یک منشأ برای تشکیل آن در نظر گرفته می‌شود (El et al., 1997). در برخی از مقاطع میکروسکوپی در انیدریت‌های A بلورهای کربنات کلسیم از نوع کارب D مشاهده گردید. از لحاظ سنگ‌شناسی کربنات D دارای مقطع مربعی تا لوژی است که در مقایسه با کوارتز کمی کدرتر است و بعلت مقاومت کمتر در مقابل التراسیون دارای لکه‌های سیاهی در قسمت مرکزی خود می‌باشد (شکل-۵D). با توجه به نوع قرارگیری کربنات‌ها در بین بلورهای انیدریت که حالت رشد ثانویه را نشان می‌دهد، این رشد احتمالاً حاصل خروج یون سولفات از انیدریت است که به عنوان یک فاکتور جنبشی عمل می‌کند. منشاً کلسیم و منیزیم نیز می‌تواند آب حاصل از تبدیل ژیپس به انیدریت، رس‌ها یا کانی‌های کلسیم و منیزیم‌دار باشد. در مقاطع مورد مطالعه، مدت‌سoton عموماً حفرات و رگه‌های پرشده با کوارتز یا انیدریت می‌باشد (شکل-۵E). در هنگام حفاری نیز رخساره مارنی پوش‌سنگ با ضخامت‌های مختلف و در تناوب با انیدریت، آهک و نمک ظاهر شده و به استثنای افق‌کلیدی A، در زیر تمامی افق‌های کلیدی لایه‌هایی از مارن دیده می‌شود. در میدان نفتی مارون شیل‌های بیتومینه بصورت شیل‌های سیاه تا قهوه‌ای دارای بیتومین، سیلت، کوارتز و انیدریت مشاهده گردید که به عنوان طبقه راهنمای B در نظر گرفته می‌شوند و مهمترین افق کلیدی پوش‌سنگ برای تطابق در میدادین جنوب‌غرب ایران محسوب می‌شود. در عملیات حفاری مناطق نفت‌خیز جنوب، لایه‌ی شیل بیتومین دار پوش‌سنگ (افق کلیدی B) بهترین راهنمای هر زمین‌شناس سرچاه است. چرا که این لایه با ضخامت کم (۰/۵ تا ۳ متر) و خاصیت منحصر بفرد خود (بیتومینه بودن)، تقریباً در پوش‌سنگ تمامی میدادین نفتی پس از حفاری چند متر انیدریت ظاهر می‌شود و شاید به همین دلیل در مناطق نفت‌خیز جنوب، از آن به عنوان مهمترین افق کلیدی یاد می‌گردد. مواد غیر آلی موجود در یک شیل بیتومینه را عمدتاً انیدریت، کوارتز و کانی‌های رسی تشکیل می‌دهند. انیدریت نیز ممکن است بصورت پرکنندگی حفرات در شیل بیتومینه دیده شود (شکل-۵F). آهک کرم رنگ تا خاکستری بلورین با ندولهای انیدریت که پرکنندگی فضاهای خالی‌اند نیز در مقاطع دیده می‌شود که معمولاً بصورت وکستون تا مدت‌سoton دیده می‌شود (شکل-۵G). یکی از عوامل شکنندگی پوش‌سنگ می‌تواند حضور مدت‌سoton کربناته در ترکیب آن باشد ولی علیرغم شکنندگی پوش‌سنگ حضور لایه‌های انیدریتی به پوش‌سنگ قابلیت انعطافی خاصی داده است. وجود این لیتولوژی انعطاف‌پذیر سبب شده است که پوش‌سنگ میدان مارون در دسته بهترین پوش‌سنگ‌ها طبقه‌بندی گردد. فشار منفذی بالا و ضخامت قابل ملاحظه تبخیری‌های پوش‌سنگ، آن را به سدی مقاوم بروی مخزن آسماری تبدیل کرده است. بطوري که گسل‌ها و شکستگی‌های فراوان موجود در میدان نیز نتوانسته‌اند مانع از خروج هیدرولیکورها به سطح شوند. با توجه به حضور بیتومین شیل و مدت‌سoton و انیدریت می‌توان یک حوضه مردابی-سبخایی تقریباً بسته را برای پوش‌سنگ انتظار داشت.

## جمع آوری اطلاعات و داده‌های مورد نیاز

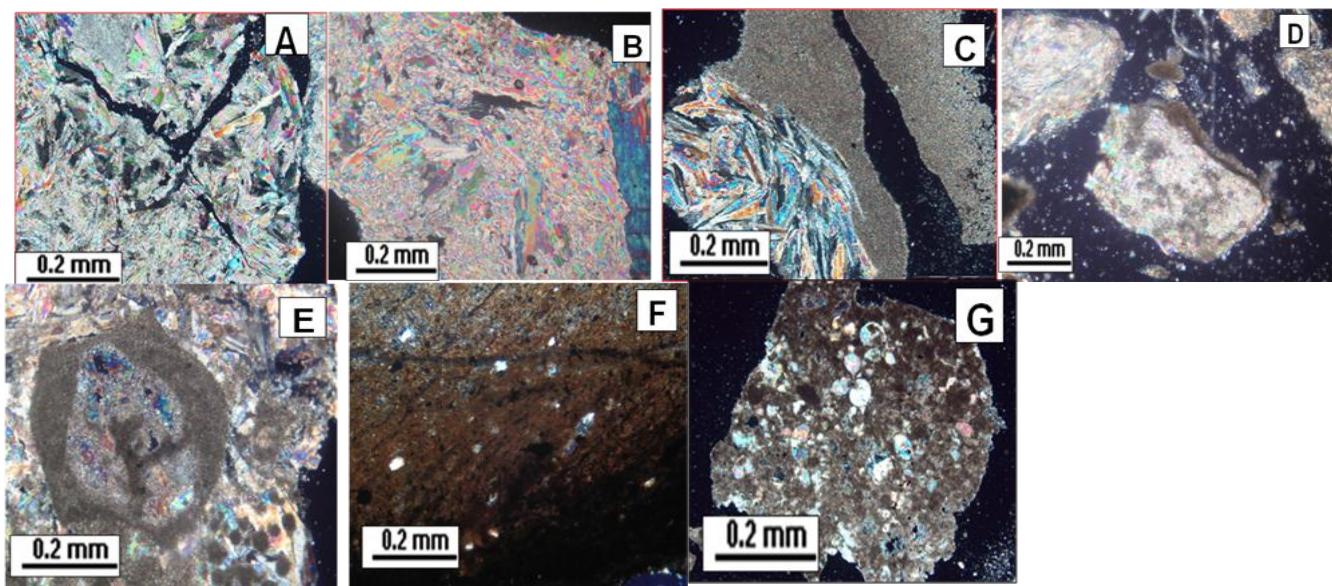
در این مرحله کلیه اطلاعات مربوط به میدان (اطلاعات ژئوفیزیکی و نقشه‌های UGC)، اطلاعات چاهها از قبیل نمودارهای ترسیمی چاهی، نمودارهای الکتریکی، گزارشات نهایی چاهها، گزارشات ارزیابی پتروفیزیکی، اطلاعات نمودار انحراف چاه و کلیه گزارشات مطالعه میدانی شامل گزارش‌های زمین‌شناسی و گزارشات مهندسی نفت جمع آوری و برای استخراج اطلاعات و داده‌های لازم جهت مدل‌سازی مورد مطالعه قرار گرفت. داده‌های لازم جهت ایجاد مدل شامل فایل‌های رقومی مربوط به نقشه‌های UGC سر سازند آسماری و سر زون بخش شش سازند گچساران میدان نفتی مارون، فایل‌های مربوط به مسیر حفاری ۳۶۵ حلقه چاه مربوط به میدان نفتی مارون که شامل موقعیت جغرافیایی (easting-northing)، شبیب و آزیمود چاهها، فایل‌های مربوط به نقاط ورود به هر سازند و هر زون (Well pick) با فرمت Text تهیه و به نرمافزار RMS داده شدند.

## بحث

### سنگ‌شناسی

سازند گچساران بدلیل اینکه پوش‌سنگ مخازن نفتی ایران و عراق است، یکی از مهمترین واحدهای چینهای در خاورمیانه محسوب می‌شود (Tucker, 1999). این سازند دارای هفت بخش بوده که بخش یک آن در اکثر میدادین نفتی جنوب غرب ایران نقش پوش‌سنگ را ایفا می‌کند (مطیعی، ۱۳۷۲). مطالعه پتروگرافی پوش‌سنگ میدان نفتی مارون مشخص کرد که لیتولوژی غالب آن مارن و انیدریت می‌باشد. بافت‌های غالب در بلورهای انیدریت شامل پورفیروبلاست و ندولار و شعاعی است (شکل-۵A و B). بررسی پتروگرافی نمونه‌ها نشان داد که از لایه راهنمای F بر میزان مدت‌سoton افزایش افروده می‌گردد. با توجه به ضخامت لیتولوژی لایه‌های راهنمای چاههای مورد مطالعه می‌توان نتیجه گرفت که سکانس رسوبی سازنده پوش‌سنگ با مدت‌سoton و میان لایه‌های انیدریتی شروع شده، سپس با افزایش رسوبات آهکی آواری و شیل بیتومینه، انیدریت و لایه‌های از امداده می‌یابد. این تغییرات می‌تواند بازگو کننده توالی شرایط آب و هوایی خاص گرم و مرطوب و گرم و خشک باشد. وجود لایه‌های انیدریتی و یا پوشش نمکی نشان می‌دهد که تشکیل آنها در اثر بالا رفتگ شوری آب در حوضه‌های تقریباً بسته در موقعی که میزان تبخیر برابر یا بیشتر از آب‌های ورودی به حوضه رسویگذاری باشد (Warren & Kemptone, 1997) رخ داده است. با افزایش درجه شوری به ترتیب توالی کربنات‌ها، ژیپس و انیدریت و در خاتمه نمک تشکیل می‌شود (Usiglio, 1849).

با توجه به قرار گرفتن پوش‌سنگ در اعماق زیاد زمده رسوبات سولفاته آن بصورت انیدریت می‌باشد زیرا در این اعماق ژیپس ناپایدار بوده و با آبزدایی به انیدریت تبدیل می‌شود. در خصوص کانی‌زایی تبخیری‌ها در محیط‌های تبخیری می‌توان این گونه بیان داشت که با صعود سیالات کانی‌زا و واکنش آن‌ها با ندولهای انیدریت و هیدرولیکورهای مخزن، سولفیدهای باریم، سرب و روی رسوب می‌نماید. ساخت جریانی در انیدریت‌ها به عنوان عکس العمل آن‌ها بعد از Warren, 2006. در حالی که بنظر می‌رسد ساخت جریانی در پوش‌سنگ مخزن آسماری در بعضی از افق‌های انیدریتی، نشان‌دهنده تأثیر فشار و خاصیت پلاستیته انیدریت باشد و ارتباطی با کانی‌زایی نداشته، اگرچه در این عمل ممکن است



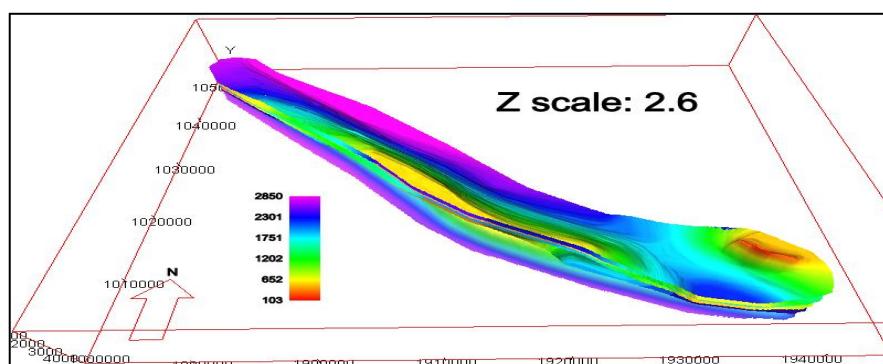
شکل ۵ بافقهای مشاهده شده در انیدریت (در نور پلاریزور مقطعی): A- بافت شعاعی (Radial)، چاه ۳۱۴، عمق ۲۳۷۳ متری؛ B- بافت پورفیروبلاستی، چاه ۳۱۴، عمق ۲۳۶۵ متری؛ C- بافت جریانی، چاه ۳۰۰، عمق ۱۷۱۳ متری؛ D- انیدریت ریز بلور سوزنی و گاه حالت جریانی دارای Carb D، چاه ۳۰۰، عمق ۳۱۷۱ متری؛ E- سولفات‌پرکننده حفرات مدبستون، چاه ۲۳۹، عمق ۲۸۶۲ متری؛ F- شیل بیتومینه (افق کلیدی B) با حفرات پرسشه توسط انیدریت، چاه ۳۰۰، عمق ۳۱۲۵ متری؛ G- انیدریت پرکننده فضاهای خالی وکسٹون-مدادستون

ابزارهای کاربردی تهیه نقشه در نرم افزار موجود با قابلیت گردیدنی آن جهت ایجاد سطح استفاده نمود (قنواتی، ۱۳۸۳). در این مرحله می‌توان انواع اطلاعات مربوط به سطوح را اضافه یا کم کرد. این اطلاعات می‌توانند شامل نقشه‌های همتراز عمقی، اعماق ورود به مخزن بر اساس اطلاعات چاه، اطلاعات ژئوفیزیکی، خط اثر گسل باشد. بخش‌های مختلفی در زیر مجموعه سطوح وجود دارد که شامل اداره کردن سطوح، تهیه نقشه‌های هم‌ضخامت قائم و مدل چینهای است. در این تحقیق بهمنظور تهیه نقشه‌های همتراز عمقی (UGC) بر روی سازند گچساران و بخش هفت، بخش شش، بخش پنج، بخش چهار به دو و یک سازند گچساران از نقشه ژئوفیزیکی سرزون بخش شش سازند گچساران و سرسازند مخزن آسماری میدان نفتی مارون بصورت رقومی شده استفاده شد، و به عنوان نقشه کنتوری پایه به مدل وارد گردید (شکل ۸ و ۹). البته این نقشه‌ها بر اساس اطلاعات چاه‌های حفاری شده نیز تصحیح شده‌اند و به علت ضعف کیفیت داده‌های لرزه‌نگاری در تمامی میدان، خصوصاً در بخش‌های شمال-شرقی، نقشه‌های همتراز عمقی با ابهامات همراه است.

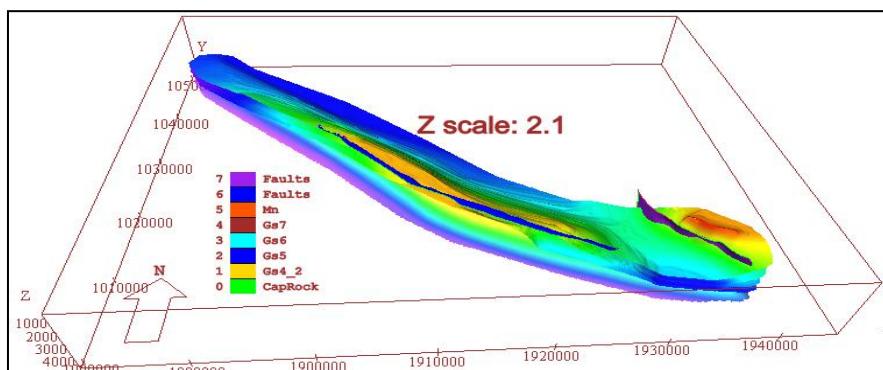
اعماق ورود به هر یک از افق‌های بالایی مخزن آسماری میدان نفتی مارون پس از محاسبه میزان انحراف چاه و بر اساس زون‌بندی صورت گرفته به عنوان نقاط کنترل چاه جهت ایجاد مدل ساختمانی و تهیه نقشه‌های همتراز عمقی بر روی افق‌ها مورد استفاده قرار گرفت. سطوح تهیه شده بر اساس اطلاعات فوق و میزان شبیه و آزمیوت سرزون بخش شش سازند گچساران و سر سازند آسماری به عنوان سطوح محاسبه شده ایجاد گردیده است. لازم به ذکر است در این تحقیق بدليل خصوصیات پلاستیکی ضخامت لایه‌های نمکی و انیدریتی تشکیل دهنده بخش‌های چهار، بخش سه و بخش دو سازند گچساران در این میدان سرزون‌های بخش‌های مذکور به آسانی قابل تفکیک نبوده و به صورت بخش چهار به دو در نظر گرفته شد. بعد از ایجاد افق‌ها برای اطمینان از صحت آنها، افق‌ها را با داده‌های چاه‌ها، اعماق ورود به سر زون‌ها و اطلاعات گسل‌ها مورد مطابقت قرار می‌دهیم. در مدل‌سازی گسل‌ها و اثرات آن بر ساختار میدان بسیار مهم است (شکل ۷).

در این قسمت مدل‌سازی مربوط به ساختمان لایه‌ها به همراه خصوصیات زمین‌شناسی از جمله خصوصیات تکتونیکی، گسل خوردگی را می‌توان انجام داد. سطوح ساختمانی را می‌توان به طور مستقیم از برنامه‌های دیگر هم چون Open work یا مدل وارد ساخت و یا اینکه از طریق Model Schematic ایجاد کرد. مدل ساختمانی مخزن نقطه آغازین شروع مدل‌سازی زمین‌شناسی است که در آن ساختمان لایه‌ها به همراه خصوصیات زمین‌شناسی از جمله تکتونیکی، گسل خوردگی را می‌توان نشان داد (شعبانی، ۱۳۸۷). مدل ساختمانی چهارچوب هندسی شبکه (Grid) سهبعدی را شکل داده و مرازهای مدل رخسارهای و مدل پتروفیزیکی را ایجاد می‌کند. همچنین مبنای محاسبات حجم‌سنگی، طراحی چاه و شبکه‌های شبیه‌سازی مخزن را شکل می‌دهد (Holden et al., 2003; Roxar software solution, 2005). ایجاد یک مدل سه‌بعدی ساختمانی کامل از مخزن، ساختار میدان با کمک اطلاعات ۳۹۰ حلقه چاه با استفاده از نرم‌افزار RMS (Reservoir Modeling System)، مدل ساختمانی افق‌های بالایی مخزن آسماری میدان مارون در دو مرحله تهیه گردید (شکل ۶). در مرحله‌ی اول، مدل چینهای یا سطوح ساختمانی تهیه شده و در مرحله‌ی دوم، مدل گسل‌ها ساخته شد. قبل از اقدام به مدل‌سازی ساختمانی یک سری از داده‌ها به نرم‌افزار وارد می‌شود. برخی از این داده‌ها عبارتند از: اطلاعات زون‌ها، چاه‌ها. این داده‌های اولیه‌ی به نرم افزار وارد می‌شود تا طبق نظم تعریف شده برای نرم افزار، مراحل بعدی اجرا شود. پس از وارد ساختن داده‌های مورد نیاز در ابتدا سطوح عمقی تهیه شده و اصلاحات مورد نیاز بر روی آنها انجام می‌شود. روش مورد استفاده در تهیه مدل ساختاری و چینهای، درون‌بایی (Interpolation) است. بعد از ایجاد افق‌ها و اطلاعات گسل‌ها مورد مطابقت قرار می‌دهیم. در مدل‌سازی گسل‌ها و اثرات آن بر ساختار میدان بسیار مهم است (شکل ۷).

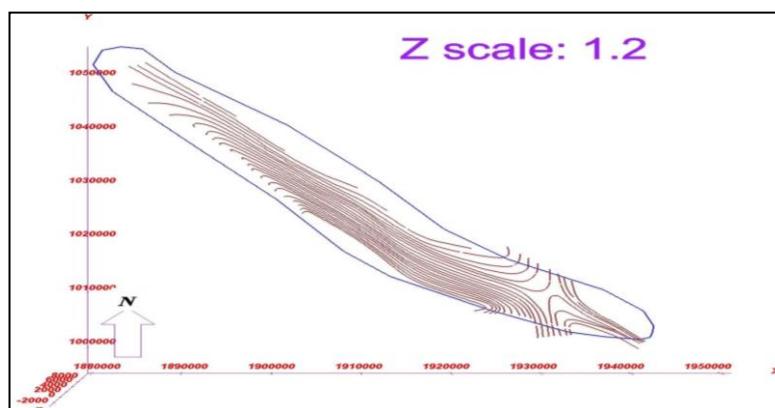
در این قسمت مدل‌سازی مربوط به ساختمان لایه‌ها به همراه خصوصیات زمین‌شناسی از جمله خصوصیات تکتونیکی، گسل خوردگی را می‌توان انجام داد. سطوح ساختمانی را می‌توان به طور مستقیم از برنامه‌های دیگر هم چون Open work یا مدل وارد ساخت و یا اینکه از طریق



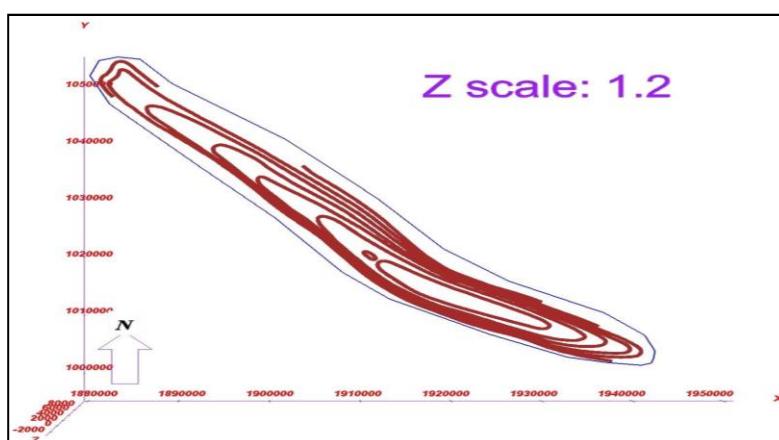
شکل ۶. نقشه ترکیبی زون‌های مختلف سازند گچساران



شکل ۷. مدل سه بعدی گسل‌ها بر روی زون‌های مختلف سازند گچساران



شکل ۸. نقشه ژئو فیزیکی بصورت رقومی شده سر زون بخش شش سازند گچساران در میدان نفتی



شکل ۹. نقشه ژئو فیزیکی بصورت رقومی شده سر سازند آسماری در میدان نفتی مارون

می شوند که سطوح ایجاد شده در عمق به خوبی قرار گرفته و نیز یکدیگر را قطع ننموده باشند و همچنین دارای بر جستگی و فروافتادگی قابل توجهی نباشد و سرتا سر پوش سنگ توسط این مقاطع کنترل شده باشد.

### آنالیز داده ها

شرکت استات اویل هندسه تاقدیس مارون را متاثر از عمل کرد گسل های تراستی زیرین و سطوح جداشی (Detachment) می داند که دارای یک رمپ گسلی با حداکثر شیب ۷۰ درجه است. در میدان مارون به دلیل وقوع دو رخداد مهم تکتونیکی بصورت چین خوردگی (Folding) که آثار اصلی کوهزایی می باشد و خمش (Bending) که بعدها در اثر حرکت تحت تاثیر نیروهای تراکمی ایجاد شده و ادامه آن تا به امروز تغییر شیب را در یال های تاقدیس بسیار متعدد نموده و در نتیجه میزان شعاع انحنا در طول ساختمان در مقاطع مختلف باهم متفاوت گردیده است. بدین گونه در یال جنوبی شیب چاه های ۲۴ تا ۳۰ درجه، بین چاه های ۳۰ تا ۴۱ حدود ۴۵ تا ۵۰ درجه و بین چاه های ۳۷ تا ۲۴ حدود ۴۰ تا ۴۵ درجه که به سمت چاه ۲۴ تا ۵۰ درجه نیز می رسد. بنابراین حداکثر بستگی (Closure) ساختمان مارون در انتهای شرقی مارون بین چاه های ۲۴ تا ۴۱ در یال جنوبی، ۹ تا ۲۲ در یال شمالی خواهد بود (قلی پور، ۱۳۶۹). تاقدیس مارون یک چین انتشار گسلی (fault-propagation fold) و یا چین خشم گسلی محسوب می شود. هم گرایی و یا نازک شدگی به یک طرف می تواند بواسیله چندین عامل مثل onlap, offlap, truncation (truncation)، گسل خوردگی، جریان های توربیدیته و کمبود فضا و یا رسوب در یک جهت خاص ایجاد شود. تغییرات جزئی ضخامت یک سازند نیز در نقشه هم ضخامت حائز اهمیت است، چون بعضی از تغییرات ظاهری باعث ایجاد اشتباها فاحشی در حفاری می شود. متعاقباً چنین خطاهایی اولین اثرات خود را در مقدار حفاری نمایان می کند و باعث می شود که در اثر ورود یکباره به منطقه پر فشار چاه در خطر انفجار قرار گیرد و یا این که عمل حفاری و لوله گذاری فقط تا بالای پوش سنگ توسط نیز تولید نرسیم، که در هر Tearpark (Bischk, 1994) در یک حفاری زیرزمینی بین ضخامت حفاری شده و ضخامت واقعی یک طبقه اختلافی وجود دارد. از آنجا که بعد از تدفین لایه های رسوبی در اعماق زمین در اثر عوامل مختلفی مثل فعالیت های تکتونیکی لایه ها بصورت افقی که در زمان اولیه نهشته شده اند، قرار نمی گیرند و دچار چین خوردگی می شوند که این فرایند موجب تغییرات ضخامتی در طول یک لایه می شود. بنابراین به آن دسته از نقشه های هم ضخامت که ضخامت منطقه حفاری شده را نشان می دهند نقشه هم ضخامت ظاهری (Isochore maps) و آن دسته که ضخامت واقعی (ضخامت لایه ها بصورت افقی) را نشان می دهند نقشه های ایزوپک می گویند (Baker Hughes INTEQ, 1999). در مورد سازند گچساران نیز با توجه به حضور نمک در بیشتر بخش های آن (Bahroudi & Koyi, 2004) و خاصیت پلاستیکی که از خود در برابر نیروهای تکتونیکی نشان می دهد لذا در قسمت های مختلف زون زاگرس دارای ضخامت های متفاوتی است. در میدان مور德 مطالعه، به دلیل خصوصیات پلاستیکی ذکر شده، ضخامت لایه های نمکی و ایندیریتی تشکیل دهنده این سازند در مقاطع مختلف، متفاوت بوده و حتی چاه هایی که در فاصله بسیار کمی از هم قرار دارند، ستون سنگ شناسی سازند گچساران آن ها نیز با هم فرق می کند. لذا با توجه به مدل گسلی و نقشه خطوط تراز زیرسطحی میدان مارون برای راس بخش شش سازند گچساران در کوهانه شمال شرقی تاقدیس مارون و بخش جنوبی آن، بخش شش در کمترین عمق (۷۵۰ تا ۱۱۰۰ متر) و در کوهانه شمال غربی بخش شش سازند گچساران در بیشترین عمق (۲۸۰۰ تا ۳۳۰۰ متر) قرار گرفته است.

همچنین وجود دو گسل معکوس در میدان بر اساس پروفیل های ژئوفیزیکی موجود و با توجه به عمق ورود چاه ها به سراساندهای بالایی مخزن آسماری در میدان نفتی مارون مورد تایید قرار گرفت که این دو گسل مهم که یکی در جنوب و دیگری در شمال شرقی این میدان قرار دارند تایید و مدل سازی گردید (شکل ۱۰). انواع مختلف اطلاعات ورودی شبیه به اطلاعات سطوح نیز در اینجا وجود داشته که در این مرحله از اطلاعات خط اثر گسل ها و با در نظر گرفتن حالت قائم برای سطوح گسلی فوق مدل سازی صورت پذیرفت. مدل سازی گسل ها شامل شبکه گسل که تعیین کننده نوع عملکرد گسل ها و نحوه برخورد آن ها با یکدیگر، سطح گسل و خط اثر گسل بوده که همگی توسط مدل قابل اجرا می باشند. به نظر می رسد که عملکرد دو گسل جنوبی و شمال شرقی ناشی از موقعیت ساختمانی میدان نفتی مارون، خمسه های موجود در این ساختار و همچنین تاثیر لایه های ایندیریتی که به عنوان لایه های متجرک بشمار می روند قابل توجیه باشد. همچنین بر این اساس با در نظر گرفتن مسیر چاه میزان ضخامت واقعی هر زون در چاه های مختلف محاسبه شده و نقشه هم ضخامت چینهای تهیه گردیده است. مقاطع عرضی و طولی در جهت عرض و طول مخزن تهیه گردید که این مقاطع می توانند به طور دستی یا به صورت اتوماتیکی توسط خود نرم افزار تهیه شوند. اطلاعات لرزه ای سه بعدی و اطلاعات چاه ها همراه با مقاطع عرضی ساختمانی و نقشه های ساختاری جهت تکمیل مدل سه بعدی ساختمانی استفاده گردید. مقاطع عرضی محاسبه شده بسته به طور دستی یا به صورت تکنیکی برای مطالعه شکل هندسی ساختارها و تطبیق دادن تغییر شکل ها برای کل داده های چینه ای می باشد و اگر گسلی لایه ها را جابجا کرده باشد را مشخص می کند. به طور کلی جهت تهیه مدل ساختمانی، مراحل زیر انجام گرفت:

- ایجاد افق تفسیر شده و محاسبه ای - افق تفسیر شده، افقی است که اطلاعات کافی در مورد آن داشته و نقشه های ساختمانی آن تهیه شده و سپس رقومی می شود تا آماده ورود به نرم افزار باشد. سطوح محاسبه ای از طریق محاسبه ضخامت قائم و اضافه نمودن آن به افق تفسیر شده بدست می آیند. بر اساس اطلاعات موجود نقشه سطح بخش شش سازند گچساران و مخزن آسماری به عنوان یک سطح تفسیری و نقشه سطح سازند میشان، بخش هفت، بخش شش، بخش پنجم، بخش چهار به دو و بخش یک سازند گچساران به عنوان سطوح محاسبه ای تهیه گردید.

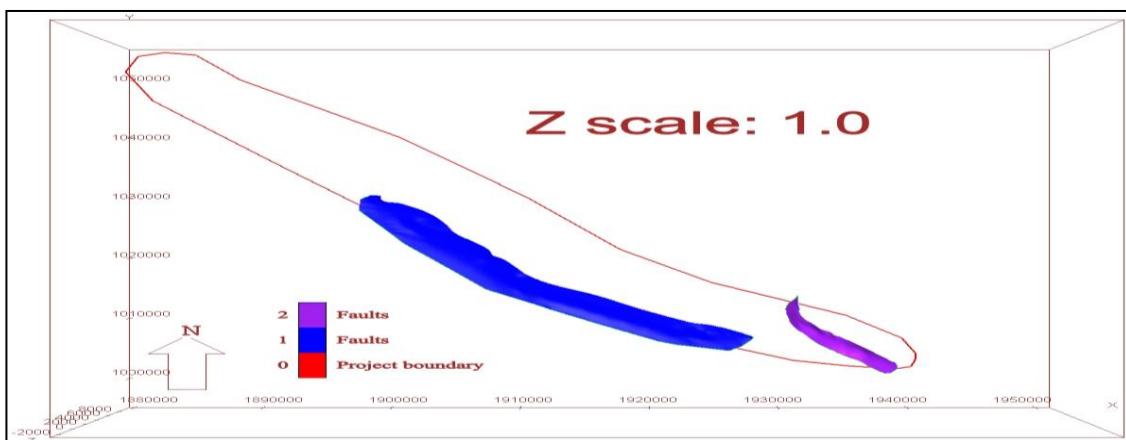
- Import Well data: وارد نمودن موقعیت چاه ها و مسیر آن ها  
 - Well pick: وارد نمودن نقطه ای ورود هر چاه به تاپ زون ها و زیرزون ها  
 - Depth: تهیه نقشه سطح عمقی تمام افق ها (Surface)  
 - Depth: در شکل ۱۱ و ۱۲ نقشه سطح عمقی مربوط به سراسانند میشان و سرzon بخش شش سازند گچساران به عنوان نمونه آورده شده است.  
 - Isochore Mapping: تهیه نقشه های هم ضخامت که در واقع نقشه های ضخامت عمودی واقعی (True Vertical Thickness) واحد مربوطه می باشد. سپس با استفاده از داده های ایزوکور، نقشه های ایزوپک تهیه گردید، که در (شکل ۱۳ و ۱۴) نقشه ایزوکور و ایزوپک مربوط به سرzon بخش پنجم و بخش یک سازند گچساران به عنوان نمونه آورده شده است.

- Horizon operation (adjust): این مرحله به منظور کنترل سازگاری افق های تفسیر شده با Well pick انجام می شود.  
 - Stratigraphic Modeling: افق های محاسبه ای بینایی مخزن در این مرحله ساخته می شوند. در نهایت مدل ساختمانی تهیه شده برای پوش سنگ این میدان توسط یک سری مقاطع عرضی و طولی موردن تایید قرار گرفت که در شکل موقعیت دو تا از مقاطع زده شده نسبت به سراساند بخش شش سازند گچساران نشان داده شده است (اشکال ۱۵، ۱۶ و ۱۷)، مقاطع با این هدف تهیه

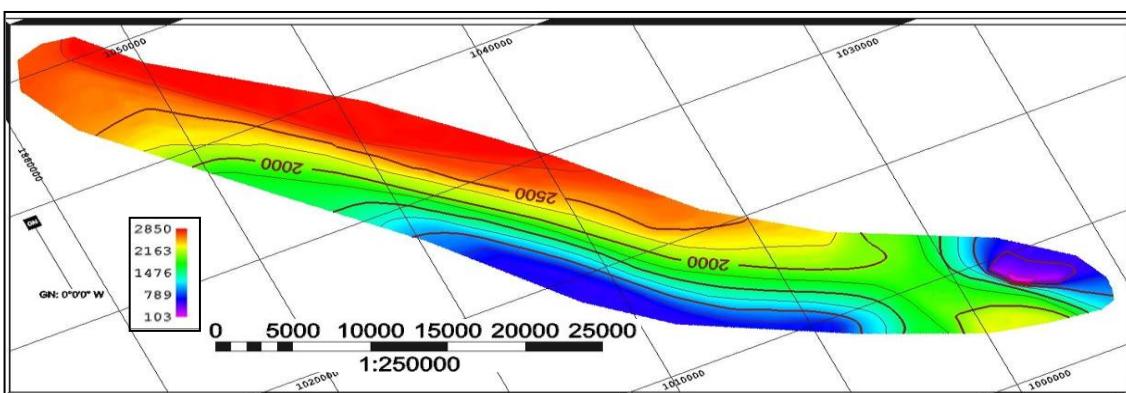
تجمع هیدروکربورها در مخزن فعالیت می‌نمود، مسیر مناسبی را برای فرار مواد هیدروکربوری فراهم می‌ساخت. در بخش جنوبشرقی میدان نیز گسل محدود کننده ای وجود دارد که تغییرات ضخامت در این بخش را باعث شده است. نقش این گسلها در خصوص رفتار مخزن می‌باشد مورد ارزیابی قرار گیرد.

چند لایه‌ای بودن مخزن آسماری این میدان به همراه سینوسی بودن شکل ساختار آن باعث گردیده که لایه‌های آهکی فشارهای متفاوتی را تحمل نمایند و در نتیجه خواص گوناگونی از نظر رژیم جریان سیالات در مخزن و شیوه تولید را ایجاد کنند (قلی پور و حقی، ۱۳۶۹).

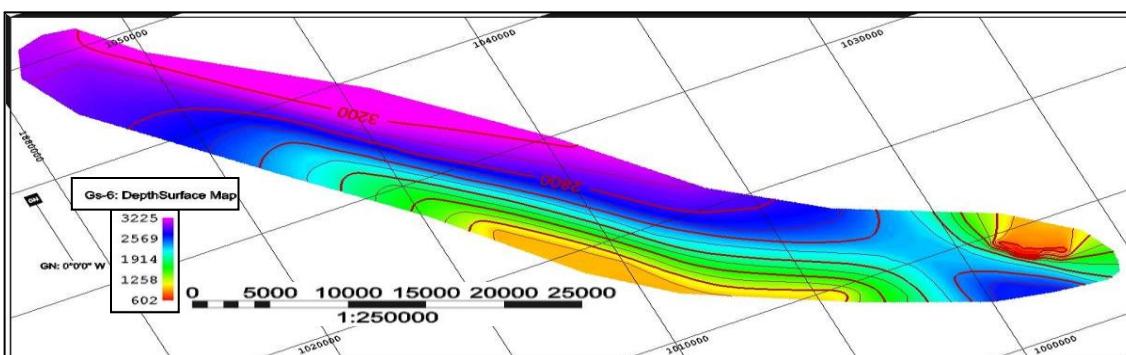
بنابراین زمین شناسان سر چاه باید توجه داشته باشند، چاههایی که احتمالاً در آینده در بخش شمال شرقی میدان حفاری شوند، در اعماق کم به بخش شش سازند گچساران خواهند رسید. عملکرد گسلها نشان دهنده معکوس بودن آنها و بالا آمدگی بخش محوری تاقدیس شده است. به طوریکه قرارگیری بخش شش در اعماق کم در کوهانه (Culmination) شمال شرقی را می‌توان مستقیماً به عملکرد گسل شمالی و همچنین قرار گیری بخش شش در اعماق زیاد در قسمت جنوبی را می‌توان مستقیماً به عملکرد گسل جنوبی نسبت داد. اما قدر مسلم این است که فعالیت این گسلها مقدم بر تجمع هیدروکربورها در مخزن آسماری بوده است. زیرا با توجه به پی‌ستنگی بودن این گسل‌ها در میدان مارون (مطیعی، ۱۳۷۲، میرزا قلی پور و حقی، ۱۳۶۹)، اگر این گسل پس از



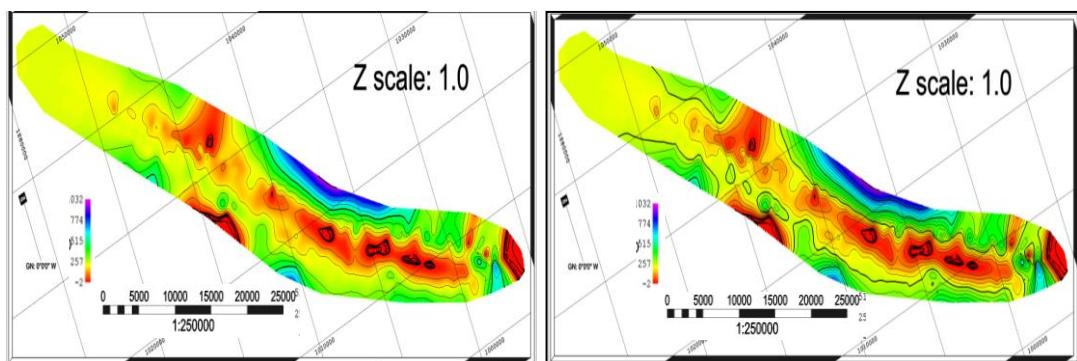
شکل ۱۰. سطوح گسلی گسل‌های مدل سازی شده میدان نفتی مارون با استفاده از نرم‌افزار RMS



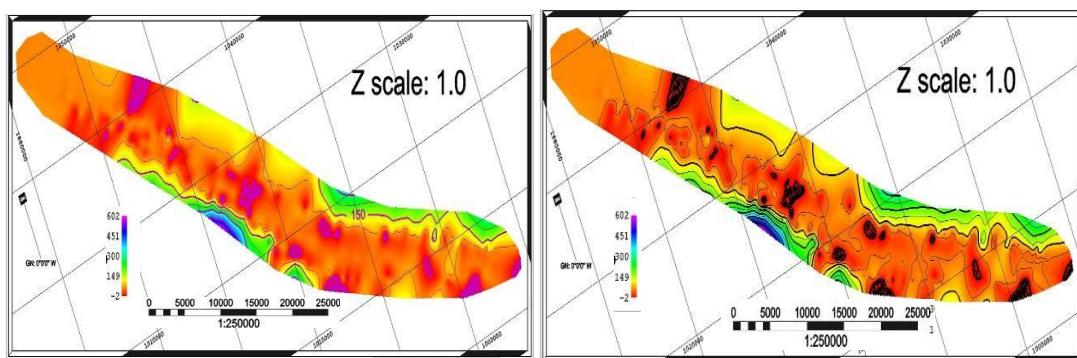
شکل ۱۱- نقشه سطح عمقی (depth Surface) سراسارند میشان در میدان نفتی مارون تهیه شده با روش اسپلاین



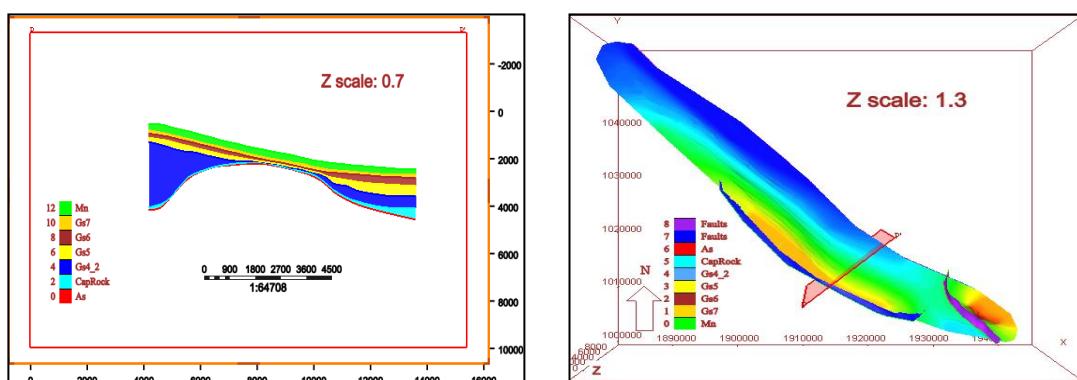
شکل ۱۲- نقشه سطح عمقی (depth Surface) سر زون بخش شش سازند گچساران در میدان نفتی مارون تهیه شده با روش اسپلاین



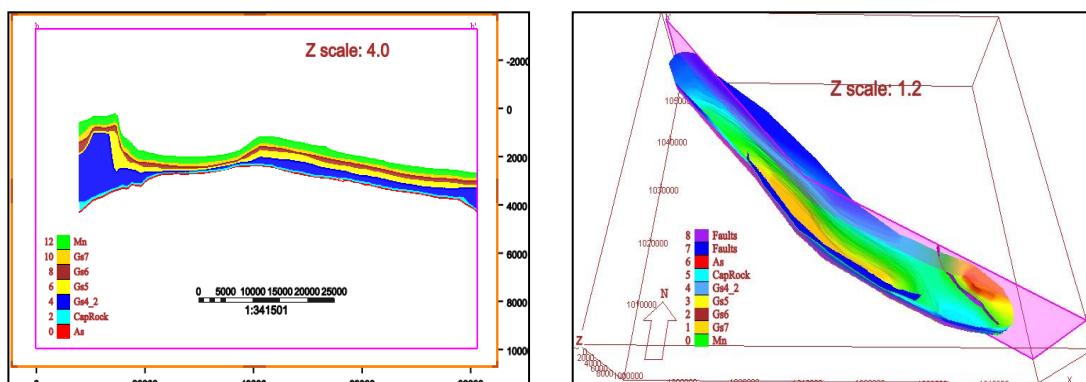
شکل ۱۳. نقشه ایزوکور(سمت راست) و ایزوفک (سمت چپ) بخش پنج سازند گچساران



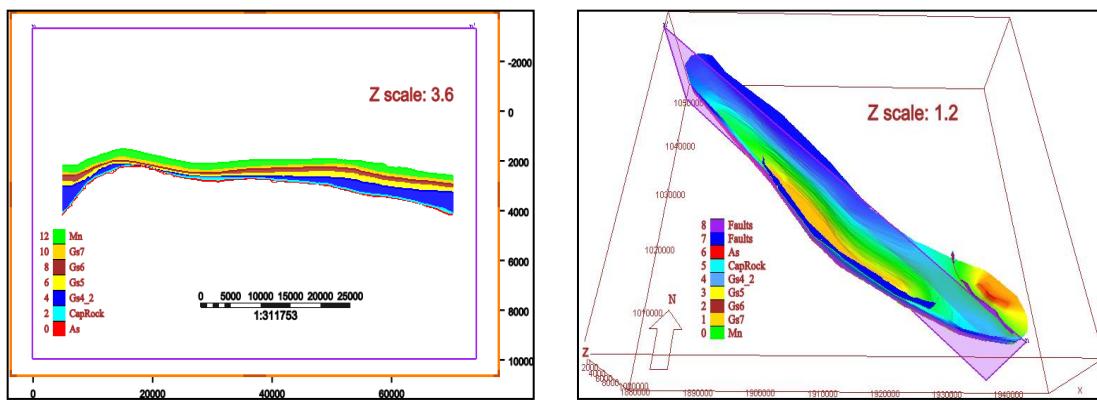
شکل ۱۴. نقشه ایزوکور(سمت راست) و ایزوفک (سمت چپ) بخش یک سازند گچساران



شکل ۱۵. تصویر سه بعدی میدان نفتی مارون و مقطع عرضی ترسیم شده بر آن



شکل ۱۶. تصویر سه بعدی میدان نفتی مارون و مقطع طولی ترسیم شده بر آن



شکل ۱۷. تصویر سه بعدی میدان نفتی مارون در بخش شش سازند گچساران و موقعیت مقطع طولی ترسیم شده

گردیده است. افق‌های ماسه‌ای بدون سیمان و نقش آن بعنوان سطوح نامقاوم، باعث سهولت دگرگشکلی ساختمانی بعدی در این میدان شده است. وجود یک گسل امتدادی راستگرد ناحیه‌ای مرتبط با آخرین مرحله عملکرد نیروهای تراکمی در طول یال شمال غربی میدان باعث جدایش ساختار مارون از ساختار رامین گردیده است. میزان و شدت سینوسی بودن ساختار باعث تغییرات متفاوتی در خواص مخزن در بخش‌های مختلف گردیده است (قلي پور و حقی، ۲۰۰۳). مطالعه جامع مخزن آسماری توسط شرکت استات اوبل (Statoil)، در سازند گچساران به صفر می‌رسد. بنظر می‌رسد انعطاف‌پذیری فوق العاده و سطوح جدایش (detachment) می‌داند که دارای یک رمپ گسلی با حداقل شیب ۷۰ درجه است و در سازند آسماری دارای شیب کمتر که درنهایت در سازند گچساران به صفر می‌رسد. بنظر می‌رسد انعطاف‌پذیری فوق العاده و چین خوردگی ناهمانگ تبخیری‌های سازند گچساران، نه تنها این گسلها را در خود میرا ساخته، بلکه آنها را به سد مقاومی در برابر هیدرولکریورها نیز تبدیل کرده است. بنابراین دلیل اساسی که باعث اختلاف در ضخامت‌های عمودی و چینه شناسی پوش‌سنگ در میدان نفتی مارون می‌شود گسل شدگی و چین خوردگی محلی است. تغییر ضخامت عمودی در پوش‌سنگ می‌تواند تابع مستقیم شیب ساختاری و همچنین انحراف چاه از خط قائم باشد. گسل شدگی ضخامت عمودی پوش‌سنگ را تحت تاثیر قرار می‌دهد چین خوردگی نیز اثری مشابه دارد.

### نتیجه‌گیری

مطالعه مقاطع میکروسکوپی چهار حلقه چاه از این میدان نشان داد که پوش‌سنگ (بخش یک سازند گچساران) در میدان نفتی مارون بیشتر از رسوبات مارون و انیدریت همراه با مقداری رسوبات کربنات و شیل بیتومینه تشکیل شده است. در پوش‌سنگ میدان نفتی مارون، اگرچه ضخامت آهک با ضخامت دیگر لیتولوژی‌های موجود (مثل انیدریت) قابل مقایسه نیست، ولی این لایه‌های آهکی بهترین راهنمای اگاهی از وضعیت حفاری نسبت به مخزن بشمار می‌روند. ویژگیهای بافتی و تغییرات لیتولوژی، محیط مردابی-سبخانی را برای پوش‌سنگ میدان نفتی مارون پیشنهاد می‌دهد. تغییرات لیتولوژی می‌تواند نشانه تناوب آب و هوای گرم و مرطوب تا گرم و خشک در جریان رسوبگذاری پوش‌سنگ باشد. توسعه میدان نفتی مارون نیاز به شناخت دقیق تر گسل‌های میدان و چگونگی تاثیر آن‌ها بر روی پوش‌سنگ، مخزن و رفع ابهامات ساختمانی دارد. به منظور بررسی و شناخت بهتر عملکرد گسل‌های موجود و تاثیر آن‌ها بر روی پوش‌سنگ، مدل گسلی این میدان ایجاد گردید. بر اساس مطالعه انجام شده مشاهده می‌شود که بیشترین چاه‌ها در مناطق با گسل خوردگی بالا واقع شده‌اند. وجود این گسل‌ها همراه با مکانیزم خاص چین خوردگی و خاصیت پلاستیسیته نمک‌ها سبب شده است که نوسانات زیادی در ضخامت پوش‌سنگ

میدان مارون در قسمت انتهایی زون ساده چین خوردگی مرز زون چین خوردگه (قطعه عربی) قرار دارد. وجود چنین ساختمن بزرگی آن هم در نزدیک مرز انتهایی منطقه چین خوردگه جاییکه قدرت نیروی تراکمی به حداقل می‌رسد بیانگر این موضوع می‌تواند باشد که عوامل دیگر علاوه بر کوهزاگی در ایجاد چنین تاقدیس نسبتاً عظیمی دخالت داشته است. این میدان دارای جهت شمال غربی-جنوب شرقی است ولی در انتهای شرقی آن از چاه ۲۴ در یال ۷۲ در یال شمالی در اثر خمش که متعاقب چین خوردگی صورت گرفته است از جهت اصلی خود خارج شده و در جهت شمال شرقی-جنوب غربی تحت تأثیر نیروهای تراکمی و تبعیت انتهای شرقی مخزن از بالا آمدگی‌های احتمالی قدیمی و ادامه آن تا به امروز ایجاد شده است (قلي پور و حقی، ۱۳۶۹). در میدان مارون به دلیل وقوع دو رخداد مهم تکتونیکی به صورت چین خوردگی که اثار اصلی کوهزاگی زاگرس می‌باشد و خمش (Bending) که بعدها تحت تاثیر نیروهای تراکمی ایجاد شده و ادامه آن تا به امروز تغییر شیب را در یال‌های این مخزن بسیار متنوع نموده درنتیجه میزان شعاع انتفا در طول ساختمان در مقاطع مختلف با هم متفاوت گردیده است. بدین‌گونه در یال جنوبی شیب ساختمانی بین چاه‌های ۲۴ تا ۳۰ حدود ۷۰ درجه، بین چاه‌های ۳۰ تا ۴۱ حدود ۵۰-۵۰ درجه و بین چاه‌های ۳۷ تا ۴۴ حدود ۴۰-۴۵ درجه که به سمت چاه ۲۴ تا ۵۰ درجه نیز می‌رسد. بنابراین حداکثر بستگی (Closure) ساختمان مارون در انتهای شرقی بین چاه‌های ۲۴ تا ۴۱ در یال جنوبی، ۹ تا ۷۲ در یال شمالی خواهد بود. این میدان یک تاقدیس تقریباً نامتناصر است. که دارای شیب ۴۵ الی ۶۰ درجه در یال جنوب غربی و ۲۵ الی ۴۵ درجه در یال شمال شرقی می‌باشد. همچنین دارای پیچشی در وسط ساختار است و روند میدان تقریباً ۲۰ درجه از جهت N45W در شمال غرب به سمت N65W در جنوب غرب تغییر می‌کند. این حالت می‌تواند ناشی از تاثیر نیروهای تراکمی باشد. این حالت سینوسی چین‌ها می‌تواند در ارتباط با رسوبات شکل پذیر می‌وشن، عملکرد گسل‌های پی‌سنگی، تغییر جهت بردار حرکتی صفحه عربی نسبت به صفحه ایران و سرانجام حرکت گنبدهای نمکی باشد که منجر به ایجاد تغییراتی در سیستم و روند چین‌ها شده است (آقاباتی، ۱۳۸۵). بر این اساس تاقدیس مارون یک چین انتشار گسلی (statoil propagation fold) یا چین خمش گسلی محسوب می‌شود، ۲۰۰۳. سهم محدوده زمین ساختی بر روی این میدان قابل شناسایی و تشخیص می‌باشد که عبارتند از: مرکز میدان که متحمل بیشترین فشارش و خمش شده است، محدوده انتهای شرقی که تحت تاثیر خمش نسبتاً ملایم قرار گرفته و محدوده انتهای غربی ساختار که کمترین فشارش را متحمل شده است. عملکرد نیروهای تراکمی باعث ایجاد دگرشکی در محدوده‌های مرکزی و شرقی و همچنین باعث راندگی ساختار آغازاری بر روی انتهای شرقی ساختار مارون

حاصل می‌تواند به بهبود و کاهش هزینه‌ها در حفاری‌های آتی این میدان و احتمال یافتن تله‌های نفتی ساختمانی در آن کمک نماید.

### تشکر و قدردانی

ضمیمانه از همکاری اداره زمین شناسی شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب به واسطه همکاری‌های بی شائبه در انجام این تحقیق و معاونت پژوهشی و فناوری دانشگاه شهید چمران اهواز تشکر می‌شود.

مشاهده شده و عمق ورود به سازند در قسمت‌های مختلف میدان متفاوت باشد و تغییرات ضخامت تقریباً در کل میدان دیده شود. با توجه به مدل گسلی و نقشه خطوط تراز زیرسطحی میدان مارون برای راس بخش شش سازند گچساران در کوهانه شمال شرقی تاقدیس مارون و بخش جنوبی آن، بخش شش در کمترین عمق (۷۵۰ متر) و در کوهانه شمال غربی بخش شش سازند گچساران در بیشترین عمق (۲۸۰۰ متر) قرار گرفته است. نتایج

### منابع

- رئیسی، ع.، ۱۳۷۷، مطالعه زمین‌شناسی مخزن آسماری جهرم میدان نرسی، گزارش شماره پ-۶۱۳۴، اداره زمین‌شناسی ایران، چهارمین دوره هیدرولوژی سولفوره در بخشی از میدان مارون، گزارش شماره پ-۵۲۰۷، اداره کل زمین‌شناسی گسترشی، شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب.
- شایسته، م.، ۱۳۸۱، بررسی علل آلودگی نفت آسماری بوسیله هیدرولوژی سولفوره در بخشی از میدان مارون، گزارش شماره پ-۵۲۰۷، اداره کل زمین‌شناسی گسترشی، شعبانی، ف.، ۱۳۸۱، مدل‌سازی مخزن آسماری میدان نفتی شادگان با استفاده از نرم افزار RMS، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد زمین‌شناسی نفت، دانشگاه شهید چمران اهواز، ۱۱۹ صفحه.
- قویاتی، ک.، ۱۳۸۳، مطالعه زمین‌شناسی مخزن آسماری میدان پارسی (تھیه‌ی مدل سه‌بعدی مخزن فوق توسط نرم افزار RMS)، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد مهندسی اکتشاف نفت، دانشگاه تهران.
- مطیعی، م.، ۱۳۷۲، زمین‌شناسی ایران، چینه‌شناسی زاگرس، سازمان زمین‌شناسی کشور، ۵۳۶ صفحه.
- قلی پور، م.، ع؛ حقی، ع.، ۱۳۶۹، مطالعه زمین‌شناسی میدان نفتی مارون، گزارش شماره پ-۴۲۱۰، اداره کل زمین‌شناسی گسترشی، شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب، ۵۵ صفحه.
- نظری واثانی، ک.، ۱۳۸۷، مدل‌سازی مخزن آسماری میدان نفتی رامین با استفاده از نرم افزار RMS، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد زمین‌شناسی نفت، دانشگاه شهید چمران اهواز، ۱۰۳ صفحه.

- Alavi, M., 2004, Regional stratigraphy of the Zagros fold-thrust belt of Iran and proforland evolution, American Journal of Sciences, v.304, p.1-20
- Bahroudi, A., and Koyi, H. A., 2004, Tectono-Sedimentary framework of the Gachsaran Formation in the Zagros foreland basin. Marine and Petroleum Geology.Vol. 21, p. 1295-1310.
- Bahroudi, A., and Koyi, H.A., 2004, Tectono-sedimentary framework of the Gachsaran Formation in the Zagros foreland basin, Marine and Petroleum Geology, v. 21, p. 1295-1310
- Baker Hughes INTEQ, 1999, Petroleum geology, Baker Hughes INTEQ publisher, Rev, A. 254p.
- Caers, J., 2005, Geostatistical reservoir modelling using statistical pattern recognition, Journal of Petroleum Science and Engineering, pp. 188-177.
- El-Tabakh. M, Mory. A, Schreiber. B. C, Yasin. R, 2004, Anhydrite cement after dolomitization of shallow marine Silurian carbonate of the Gascoyne platform, Southern Carnarvon basin, Western Australia, Sedimentary Geology, v. 164, p. 75- 87.
- Ertekin, T., Abou Kassem, H.J., King, R.G., 2001, Basic Applied Reservoir Simulation, Society of Petroleum Engineers Inc, pp. 1-6
- Fanchi, J.R., 2001, Principles of Applied Reservoir Simulation, Elsevier(USA), pp.1-175
- Holden, L., Mostad, P., Nielsen, B.F., Gjerde, J., Townsend, C., and Ottesen, S., 2003, Stochastic Structural Modeling, J. Mathematical Geology, Vol.35, No 8, pp. 899-914.
- Kaufmann, O., and Martin, T., 2008, 3D geological modelling from boreholes, cross-sections and geological maps, application over former natural gas storages in coal mines, J. Computers & Geosciences, v. 34, pp. 278–290.
- Roxar software solution, 2005, RMS user guide release 7.0.
- Schowalter, T.T., 1976, the mechanics are secondary hydrocarbon migration and entrapment Wyoming Geol. Earth science Bull., 9, 1-43.
- Slinger, F.C.P., 1949, The Aghajari cap rock Gachsaran Formation Member1, AIOC Report No 751 (Unpubl.).
- Stat Oil, 2003, Marun Asmari Full Field Study.
- Tearpark, J. D., Bischk. R. E., 1994, Applied subsurface geological mapping, Prentic Hall Inc. 519P.
- Tucker, M.E., 1999, Sabkha cycles, stacking and controls, Gachsaran) Formation Mesopotamian basin, Iraq, Neues jahrbuch Geologisch and Plaonatologisch Abhandlung, v. 124, p. 45-69
- Usiglio, M. J, 1849, Etudes sur la composition de l, exploitation de l, eau de la Mediterranean et sure l, exploitation des sel quy, elle conteint, in J. Warren, (ed.) 1999, Evaporates. Their evolution and economics, Black well Science, 438P.
- Valcarce, G.Z., Zapata, T., Ansa, A., and Selva, G., 2006, Three-dimensional structural modeling and its application for development of the El Porto'n field, Argentina, AAPG Bulletin., v.90, no.3, pp. 307–319.
- Warren, J. K, 2006, Evaporites: sediment, resources and hydrocarbons. Springer-Verlag, Berlin Heidelberg, 1035P.
- Warren, J. K, Kempton. R. H, 1977: Evaporite sedimentology and the origin of evaporate –association Mississippi valley type sulfides in the Cadjebut Mine area, Lenard Shelf, Canning Basin, Western Australia., in Montanez I. P, Gregg J. M, and Shelton. K. L, Basin wide diagenetic patterns: Integrated petrologic, geochemical and hydrologic considerations. SEPM Special Publication 57: 183-205.