

تعیین خواص فیزیگوشیمیایی و API مخزن آسماری میدان اهواز با استفاده از مطالعهٔ میانبارهای نفتی

علیرضا زراسوندی^{۱و۲}*، عباس مراونه ^{۳۹۲} و محمد حسین حیدریفرد^۴

۱- گروه زمینشناسی، دانشکده علومزمین، دانشگاه شهید چمران اهواز، اهواز، ایران
۲- پژوهشکده میادین و تجهیزات نفت و گاز دانشگاه شهید چمران اهواز، اهواز، ایران
۳- گروه زمینشناسی نفت و حوضههای رسوبی، دانشکده علومزمین، دانشگاه شهید چمران اهواز، ایران
۴- اداره ژئوشیمی، شرکت ملی مناطق نفت خیز جنوب، اهواز، ایران
۲- اداره ژئوشیمی، شرکت ملی مناطق نفت خیز جنوب، اهواز، ایران

چکیدہ:

میانبارهای سیّال، شواهد با ارزشی از دمای تشکیل کانیها، فشار حاکم بر محیط تشکیل آنها، چگالی سیّال سازندهٔ کانیها و نیز ترکیب شیمیایی سیّالات کانهسنگساز ارائه میدهند. میتوان از این اطلاعات برای تفسیر تاریخچهٔ دمایی، بلوغ، تعیین محیط دیاژنزی، زمان سیمانشدگی، مهاجرت نفت نسبت به تاریخ دفنشدگی استفاده کرد. در این پژوهش بهمنظور بررسی خواص فیزیکوشیمیایی و تعیین API مخزن آسماری میدان اهواز از مغزههای حفاری ۷ چاه این مخزن استفاده کرد. در این پژوهش بهمنظور بررسی خواص فیزیکوشیمیایی و تعیین API مخزن آسماری میدان اهواز از مغزههای نتایج حاصل از این مطالعه نشان میدهد که براساس مطالعات میکروسکوپی، میکروترمومتری، تعیین API و نیز طیفسنجی رامان قرار گرفتند. از طیفسنجی رامان نشان دهده فعالیت فازهای مختلف شارژ شدن مخزن آسماری میباشد. براساس دادههای حاصل از مطالعات ریزدماسنجی خواص فیزیکوشیمایی مخزن از جمله دمای آخرین ذوب یخ، دمای همگنشدگی و شوری مخزن بدست آمد. براساس خواص فیزیکوشیمیایی موان معدوده دمایی نشان میدهد که میتوان نتیجه گرفت این مخزن در طی دو مرحله شارژ شدن در دو دوره زمانی متفاوت را ساری دو ترکیب فازهای موجود در میانبارها (دو فازی، سه فازی دارای نفت، و...) مشخص شده میتوان میلی میاس در مینه کنوب شیمی در

كلمات كليدى: ميانبارهاى نفتى، خواص فيزيكوشيميايى، API، مخزن آسمارى، ميدان اهواز.



۱_ مقدمه

در سنگهای رسوبی متبلور دارای سیمانشدگی، شکستگیها و رگهها مسیر اصلی حرکت سیّال را تعیین میکنند. شواهد مهاجرت سیّال از راه این شکستگیها با حضور سیّال (نفت، شوراب، گاز) به دامافتاده در کانیهای پرکننده رگهها تعیین میگردد. علاوه بر این، برخی از رگهها یا شکستگیها میتوانند دارای بیتومن جامد یا سایر فازهای آلی نیز باشند که میتوانند مراحل قدیمی مهاجرت هیدروکربن را نشان دهند. هنگامی که چنین شواهدی در تکامل زمین شناسی و زمین ساخت یک حوضهٔ رسوبی مشاهده شود، میتوان از آنها برای تعیین زمان مهاجرت نفت و گاز و نیز شناسایی انواع سنگ منشأ بالقوّه استفاده نمود (Levresse et al., 2019).

از میانبارهای نفتی برای تعیین زمان و محیط فیزیکوشیمیایی وقایع زمینشناختی مانند سیمانشدگی، مهاجرت نفت و تفکیک پذیری در مخازن بالقوه استفاده می گردد. تفسیر دادههای میانبارهای سیّال وابسته به دانستن منشأ میانبار و احتمال باقیماندن آن در محیط تدفینی میباشد (McLimans, 1987). به طور کلی چهار نوع داده را میتوان از راه تجزیه و مدلسازی میانبارهای نفتی بهدست آورد: ۱- بافت که اطلاعات غیر مستقیمی را از جنبههای زمانی ارائه میدهد، ۲- ترکیب شیمیایی سیّال، ۳- ویژگیهای فیزیکی سیّال و ۴- فشار و دمای به دامافتادگی (Munz, 2001).

در این پژوهش مخزن آسماری میدان اهواز مورد مطالعه میانبارهای نفتی قرار گرفته است. میدان اهواز در قسمت جنوب تا حنوب غربی ناحیهٔ فروافتادگی دزفول شمالی قرار داشته و جزو میادین میادین عظیم محسوب میشود. سازند آسماری بعلت گسترش وسیع خود و بعنوان مخزن نفتی، یکی از مهمترین واحدهای لیتواسترتیگرافی از جنوب غرب ایران (فروافتادگی دزفول، لرستان و فارس) تا شمال عراق به شمار میرود. سازند آسماری در میدان نفتی اهواز به ابعاد ۶۲ × ۶ کیلومتر میباشد.

۲_ موقعیت جغرافیایی و زمینشناسی میدان مورد مطالعه

حوضهٔ زاگرس، شامل کمربند چینخورده - راندهٔ زاگرس، حوضههای بینالنهرین و خلیجفارس است (Hooper et al., 1994). کمربند زاگرس از شمالغرب تا جنوبشرق ایران تا بالای تنگه هرمز گسترش یافته است. این کمربند کوهزاد نتیجه برخورد بین صفحه عربی و ایران است (Berberian and King, 1981; Takin, 1972). از دیدگاه زمین شناسی ساختمانی، حوضهٔ زاگرس توسط گسل عمان در جنوب شرق، گسل آناتولی در شمال غرب، گسل اصلی زاگرس در شمال شرق و سپر عربی در جنوب غرب محدود می شود (Bahroudi, 2003; Falcon, 1974).

ابر میدان نفتی اهواز دارای عرض و طول جغرافیایی به ترتیب ۳۰ ۳۰ و ۳۰ ۴۸ میباشد. این میدان در جنوب غرب فروافتادگی دزفول قرار گرفته است. سازند آغاجاری و آبرفتهای عهد حاضر رخنمونهای سطحی این میدان را تشکیل میدهند. میدان اهواز از شمال توسط میادین رامین و سردرآباد، از شرق توسط میدان مارون، از غرب توسط میدان بندکرخه و از جنوب توسط میادین سوسنگرد، آب تیمور و منصوری محدود شده است. سازند آسماری با سن الیگوسن-میوسن، در میدان نفتی اهواز شامل ماسه سنگ، آهک، آهک ماسهای، آهک دولومیتی و مارن میباشد که قسمتهای عمدهای از آن تحت عنوان بخش ماسه سنگی اهواز نامگذاری شده است.





شکل ۱- موقعیت کمربند چینخورده ـ راندهٔ زاگرس (ZFTB) در حاشیه شمال شرقی صفحه عربستان (A)، به همراه نقشه زمین ساختی صفحه عربستان و تقسیمات ساختاری اصلی سیستم کوهزایی زاگرس (B)، و مقطع عرضی ساده شده (C) در سپر عربی، پلتفرم عربی و کمربند چینخورده ـ راندهٔ زاگرس در امتداد خط'A-A و (D) موقعیت میدان اهواز نسبت به میادین مجاور (AbdollahieFard et al., 2006).

۳- روش مطالعه

در این پژوهش از مغزهای حفاری مخزن آسماری ۷ چاه از میدان اهواز (AZ) استفاده گردید. پس بررسی خصوصیات ظاهری نمونهها، تعداد ۱۹ مقطع دوبرصیقل با ضخامت ۲۰۰ تا ۲۰۰ میکرومتر آماده گردید. پس از آمادهسازی اولیه، نمونهها جهت انجام مطالعات سیالات در گیر، اندازه گیری شاخص API و طیفسنجی رامان به آزمایشگاه سیالات درگیر دانشگاه tota مدت شهر لئوبن در کشور اتریش ارسال شدند. در این آزمایشگاه به منظور انجام آنالیز میکروترمومتری در ابتدا کلیه نمونه ها به مدت ۲۴ ساعت در استون قرار داده شدند. در ادامه پس از جداسازی نمونههای دوبر صیقل از لام، به منظور حذف کامل آلودگیهای سطحی، نمونهها به مدت پنج دقیقه در دستگاه اولتراسونیک در آب مقطر قرار گرفتند. در نهایت مطالعات پتروگرافی اولیه به منظور بررسی اولیه وجود و یا عدم رخداد سیالات درگیر بر روی نمونه های مورد مطالعه صورت پذیرفت.



پس از بررسی اولیه رخداد سیالات درگیر در نمونههای مورد مطالعه، صرف نظر از اندازه سیالات درگیر، تعداد ۵۴ میانبار سیال جهت انجام مطالعات میکروترمومتری انتخاب شدند. کلیه دادههای میکروترموتری با استفاده از عملیات سرمایش و گرمایش بر روی سیالات درگیر با استفاده از استیج مدل Linkam THMSG 600 قرار گرفته بر روی میکروسکپ Olympus صورت پذیرفت. طی عملیات گرمایش، بیشینه حرارتی ۳۰۰ درجه سانتیگراد و طی عملیات سرمایش نمونه های سیالات درگیر تا ۱۲۰-درجه سانتی گراد سرد شدند. پیش از شروع عملیات اندازه گیری، کالیبراسیون استیج با استفاده نمونه های سیالات در گیر استاندارد سنتز شده بررسی گردید. دقت دماهای اندازه گیری شده ۱۰± درجه سانتی گراد در حین گرمایش و ۵/۰± برای سرمایش می باشد. شایان ذکر است پارامترهای اندازه گیری شده طی عملیات میکروترمومتری شامل دمای همگن شدگی (Th)، دمای ذوب آخرین بلور یخ (Tmice) و در برخی موارد محدود، دمای ذوب هالیت می باشد. به منظور محاسبه شوری سیالات درگیر بر اساس دمای ذوب آخرین بلور یخ (Brown, 1989) و در برخی موارد محدود، دمای ذوب هالیت می باشد. به منظور محاسبه شوری سیالات در گیر بر اساس دمای ذوب آخرین بلور یخ (Brown, 1989) و دمای ذوب هالیت از نرم افزار Filicor بر مینای معادلات (Brown, 1989) در سیستم دمای دوب آخرین بلور یخ (Hmice) و دمای ذوب هالیت از نرم افزار Filicor به منظور محاسبه شوری سیالات در گیر بر اساس

علاوه بر این به منظور تعیین میزان انعکاس UV در سیالات درگیر مورد مطالعه، از منبع نور UV مدل U-RFL قرار گرفته بر روی میکروسکپ Olympus استفاده شد. این آنالیز در دمای اتاق و پیش از شروع عملیات سرمایش نمونه ها، بر روی سیالات درگیر مورد مطالعه صورت پذیرفت. به منظور ثبت تصاویر UV سیالات درگیر از فلیترهای ۱٫۲ و ۲ استفاده شد، ضمن اینکه تنظیم وضوح تصاویر به صورت خودکار توسط نرم افزار اندازه گیری سیالات درگیر Math

پس از انجام عملیات میکروترمومتری بر روی سیالات درگیر، نمونه های انتخابی به منظور انجام آنالیز لیزر اسپکتروسکپی رامان برای تعیین دقیق فازهای مایع و بخار سیالات درگیر انتخاب گردیدند. لازم به ذکر است آنالیزهای لیزراسپکتروسکپی رامان بر روی نمونههای آنالیز شده میکروترمومتری صورت پذیرفت. کلیه اندازه گیریها با استفاده از دستگاه اسپکترومتر رامان مدل (ISA Jobin Yvon) موجود در آزمایشگاه سیالات درگیر دانشگاه Montanuniversitat صورت پذیرفت. این دستگاه مجهز به لیزر پلاریزه فرکانس مضاعف Nd-YAG می باشد. همچنین طول موج بر انگیخته گی برابر با ۶۳۲۶ می باشد. در خلال آنالیز به منظور تعیین سیالات درگیر از لنز چشمی Na. n.a. این در ۲۰۰۰ استفاده شد. همچنین به منظور وضوح بیشتر در طیف های رامان، برای هر اندازه گیری، چهار محدوده طول موج شامل ۲۰۰۰، ۲۰۰۰ و ۴۰۰۰ انتخاب گردید.

۴_ بحث و نتایج

۴-۱- مطالعات پتروگرافی

میانبارهای نفتی با استفاده از روشهای پتروگرافی مطالعهٔ میشوند تا ارتباط آنها با کانیهای میزبان و چگونگی پراکنش آنها مشخص شود. توصیف پتروگرافی معمولاً با استفاده از تجزیه سامانمند ریزدماسنجی برای تعیین فازهای انتقالی دنبال میشوند (Goldstein, 2001; Munz, 2001). با بررسی پتروگرافی میتوان ویژگیهای فیزیکی میانبارهای سیّال مانند شکل، اندازه، رنگ، ارتباط زایشی و ترکیب فازی آنها را با کانیهای دربرگیرنده مشخص کرد. گام اول در مطالعهٔ میانبار سیّال برسی وجود یا نبود میانبارهای نفتی در مقاطع دوبرصیقل است. در صورت وجود این میانبارها، موقعیت آنها به شکل همزاد^۱ برای تعیین زمان نسبی مشخص شود (Volk and George, 2019).

تمامی نمونهها مورد مطالعه پتروگرافی قرار گرفتند که از نظر انواع میانبارهای همانگونه که برخی از نمونهها در شکل ۲ نمایش داده شده است، تک فازی گازی، تک فازی مایع، میانبار دو فازی غنی از مایع(نفت)، میباشد. در این نمونهها (ج و د شکل

¹. Paragenetic



۴) مواد هیدروکربنی به صورت پراکنده و پرکننده شکستگیها قابل مشاهده میباشد. از نظر پیدایش نیز در انواع مختلف و متنوع به صورت اولیه و ثانویه کاذب دیده میشود (شکل ۲).



شکل ۲- مجموعه از تصاویر میانبارهای سیال زیر نور میکروسکوپ از چاههای مختلف میدان اهواز.

۲-۴- مطالعات ریزدماسنجی

میانبارهای سیّال ممکن است در دماهای مختلفی به دامافتاده باشند. ریزدماسنجی عبارتاست از مطالعهی غیرمخرب مقطع مورد نظر برای تعیین دما، میزان شوری، وزن مخصوص (چگالی) و ترکیب سیّالاتی که کانی میزبان از آنها ساخته شده است. در اینجا اندازه گیری توسط آزمایشهای سرمایش و گرمایش اجرای می پذیرد. مطالعات سرمایش برای به دست آوردن می شوند. پس از انجماد سیّال استفاده می شود. در این آزمایش، میانبارهای سیّال تا دماهای زیر صفر درجه سانتیگراد سرد و منجمد می شوند. پس از انجماد سیّال با یک روند آهسته و یکنواخت، دما افزایش داده می شود تا یخ شروع به ذوب شدن کند. ذوب یخ معمولاً از حاشیهها شروع می شود. دمایی که در آن، آخرین بلور یخ ذوب می شود، دمای ذوب نهایی یخ^۲ یا (mice) تامیده می شود که این دما نشان دهنده می شود. دمایی که در آن، آخرین بلور یخ ذوب می شود، دمای ذوب نهایی یخ^۲ یا (mice) که این دما نشان دهنده می شود. دمایی که در آن، آخرین بلور یخ ذوب می شود، دمای ذوب نهایی یخ^۲ یا (mice) که این دما نشان دهنده شروع سیّال است و میزان شوری با استفاده از فرمول یا نمودارهای استاندارد به دست می آید. در ترمایش گرمایش، دمای همگن شدگی میانبارهای سیّال به دست می آید که به عنوان کمینه دمای به دامافتادن میانبار سیّال یا میزان نسبت فاز بخار به مایع، به یکی از این دو فاز همگن می شوند (1985, etc). دماهای محلف تشکیل دهنده ی آن مرحسب میزان نسبت فاز بخار به مایع، به یکی از این دو فاز همگن می شوند (1985, etc). دماهای محلف تشکیل دهنده ی میزان نسبت فاز بخار به مایع، به یکی از این دو فاز همگن می شوند (1985, etc). دماهای محلف تشکیل دهنده ی میزان نسبت فاز بخار به مایع، به یکی از این دو فاز همگن می شوند (1985, etc). در ماهای همگن شدگی نشاندهنده ی میزان نسبت فاز بخار به مایع، به یکی از این دو فاز همگن می شوند (1985, وtc). فاز ماین می مود برای تخمین محلوم می محلومی می می می مراد و از مای می دهد. برای تخمین محدودی شرای میزان نسبت ماز رخداد سیمان شدگی، در که فشار و دمای هر مرحله از به دامافتادگی لازم است. از فشار لیتوستاتیک برای تخمین بیشینه دمای به دامافتادگی و از فشار هیدروستاتیک برای کمینه فشار سیّال، میتوان استفاده کرد (2012, c).

^{2.} Temperature of Final Melting of Ice (T_{fm})



در ریزدماسنجی میانبارهای سیّال، مؤلفههای فشار، دما، حجم، شوری و دیگر اطلاعات مورد نیاز در مـورد میانبارهای سیّال قابل بررسی میباشند. با استفاده از این روش جزئیات بیشتری در مورد میانبارهای سیّال به دست میآید. میانبارهای سیّال به عنوان سیّالات بازماندی بسته و ایزوله اطلاعات ارزشمندی در مورد تاریخچهٔی فشار-حجم-دما ارائه میدهند.

همانگونه در جدول ۱ آورده شده است میکروترمومتری بر روی ۵۴ عدد سیال درگیر انجام گرفت. دمای همگنسازی میانبارهای سیال بین ۵۰ تا ۳۶۲ درجه ی سانتیگراد میباشد (شکل ۳ الف). نمونـههای مخزن آســـماری دمای ذوب آخرین بلور یخ بین ۲۲- تا ۱۳/۹ نشان میدهند (شکل ۳ ب). درجه شوری ۰/۱۶ تا ۳۵ درصد وزنی معادل نمک طعام طعام محاسبه شده است (شکل ۳ ج).



شکل ۳- B) هیستوگرام دمای همگنشدگی در میانبارهای سیال، ب) هیستوگرام دمای ذوب آخرین بلور یخ و ج) هیستوگرام فراوانی شوری در سیالات درگیر.

API -۳-۴ بررسی

رنگهای فلورسانس میانبارهای نفتی مرتبط با چگالی نفت میباشد. به طور کلی ثابت شده است که میانبارهای نفتی با میزان API بالا، معمولاً فلورسانس آبی را در انتهای طیف مرئی نشان میدهند. امّا در مقابل میانبارهای نفتی دارای API پایینتر، دارای فلورسانس قرمز رنگ میباشند. این رابطه براساس ویژگی فلورسانس نفتهای خام میباشد که به طور گسترده مطالعه میشود (Volk and George, 2019). ارتباط بین رنگ فلورسانس و توزیع نفت در میانبارها میتواند با استفاده از اطلاعات شیمیایی این میانبارها بررسی شود. دادههای شیمیایی میانبارهای نفتی منفرد را میتوان با استفاده از میکروسپکتومتری فلورسانس مادون قرمز تجزیه پذیری – طیفسنجی جرمی و برانگیختگی – تشعشع میکروسپکتومتری به دست آورد. میکروپیرولیز



لیزری کرماتوگرافی گازی –طیفسنجی جرمی^۳ امکان به دست آوردن دادههای خاص مولکولی را بر روی میانبارهای نفتی منفرد فراهم میآورد، امّا این روش تاکنون تنها به تجزیهی گروههایی از میانبارهای نفتی حساس بوده است (George et al., 2001). طیفسنجی فلورسانس برای شناسایی میانبارهای نفتی و تعیین بلوغ نفت به دامافتاده استفاده میشود. همچنین طول عمر فلورسانس در ارتباط با گرانش API نفت به دامافتاده است (McLimans, 1987). بسیاری از مطالعات مخزنی با استفاده از میانبارهای نفتی و زمینشیمی نفت خام نشاندهنده بلوغ پایین میانبارهای نفتی در مقایسه با نفت موجود در مخزن میباشد. بنابراین این احتمال دارد که غالب میانبارهای نفتی در فازهای اولیه تغذیه مخزن به دامافتاده باشند. این زمان انتخابی برای به تله افتادن نفت در طول شارژ اولیه به وسیلهی توسعهی میانبارهای نفتی کنترل میشود. توسعه میانبارهای نفتی به نوبه خود به عواملی نظیر زمان سیمان شدگی دیاژنتیکی، ایجاد شکستگیها و پر شدن آنها در طول دیاژنز بستگی دارد. در مخازن نفتی میایسی – آواری که معمولاً در طول زمان پر شدن مخزن، انعطاف پذیرتر باقی می میاند، فرآیندهای دیاژنتیکی میانبارهای نفتی همزمان با هم اجرای میگیرد.

این نکته نیز قابل توجّه است که درجهی API رابطهای عکس با چگالی دارد. معمولاً نفتهای سبک دارای درجهی API بالا (تا حدود ۴۰) و تقریباً معادل با وزن مخصوص ۸۲٫۰ گرم بر سانتیمتر مکعب هستند. نفتهای سنگین دارای درجهی API کمتر از ۲۵ است که معادل با وزن مخصوص ۹٫۰ میباشند. به طور کلی نفتهای دارای API بیشتر از ۳۰ درجه به عنوان نفت سبک، میزان ۲۰ API تا ۳۰ درجه تحت عنوان نفت متوسط و نفتهای دارای API کمتر از ۲۰ درجه به عنوان نفت سنگین در نظر گرفته می شوند. با کیفیت ترین نفتها، دارای API در حدود ۳۷ درجه میباشند (2019, 2019). نفتهای پارافینیک (API-۵) دارای فلورسانس آبی (Amax <485 nm) هستند، در حالی که نفتهای نفتنیک (API-35<) دارای فلورسانس زرد یا نارنجی (Mox <500 nm) میباشند 2001).

در نمونههای انتخاب شده از مخزن آسماری میدان اهواز، ۵۴ میانبار سیال شناسایی گردید. این میانبارهای سیال در زیر پرتو فرابنفش از خود طیف فلورسانسی به صورت زیر ساطع کردند (شکل ۴). همچنان که در شکل (۵-الف) مشاهده می گردد، فراوانی رنگی بازتابشی مربوط به رنگ سبز با مقدار ۵۵٪ است که در محدوده ۳۰-۴۰ درجه API قرار دارد و مقدار ۴۰٪ متعلق به رنگ آبی میباشد که نشان دهنده محدوده درجه API ۴۰-۵۰ میباشد و تنها ۵٪ از این رنگها متعلق به رنگ زرد است که نشان دهنده درجه API در محدوده ۰۲-۳۰ است.

بنابراین با توجه به شکل ۵-ب در نمونههای مخزن آسماری رنگ سبز با فراوانی ۵۵٪ دارای چگالی ۸۲/۲۰ تا ۷۴/۲۰ گرم بر سانتی متر مکعب میباشد که به طور کلی نشاندهنده نفت با چگالی سبک است. همچنین در رده دوم این نمونهها فـراوانی رنگی بازتابی فلورسانس، رنگ آبی با فراوانی ۴۰٪ دارای چگالی کمتر از ۷۴/۰ گرم بر سانتی متر مکعب، یک نفت فوق العاده سبک محسوب می گردد. در نهایت کمترین فراوانی رنگی بازتابی نمونههای مخزن آسماری به رنگ زرد با ۵٪ دارای چگالی ۶/۹ تا ۲۸/۰ گرم بر سانتی متر مکعب، یک نفت با چگالی متوسط محسوب می شود.

^{3.} laser micro-pyrolysis gas chromatography mass spectrometry





AZ-45- ها تصاوير ميانبارهاى سيال زير پرتو فلورسانس الف) نمونه 708-42-47، ب) نمونه AZ-43-8123، ج) نمونه نمونه AZ-45- مكل ۴) تصاوير ميانبارهاى سيال زير پرتو فلورسانس الف) نمونه AZ-45-92-87، و) نمونه AZ-65-820 و ه) نمونه AZ-89-8229.



شکل ۵) الف) نمودار حاصل از فراوانی رنگی بازتابی پرتو فلورسانس در میانبارهای نفتی در مخزن آسماری میدان اهواز ب) نمودار حاصل از تلفیق دادههای رنگ فلورسانس و درجه API نفت (با تغییرات رضایی و تستا، ۱۹۹۰)، جهت تعیین چگالی نفت در میانبارهای نفتی مخزن آسماری میدان اهواز.

۴-۴- طیفسنجی رامان

همانطور که پیشتر گفته شد، میانبارهای سیّال از نظر حجمی بسیار کوچک هستند (قطر μm 50). در این حجم محدود و کوچک، فشار و دما متغیرهای وابسته به یکدیگر هستند که هر دو با معادلهٔی حالت سیّال محصور مرتبط میشوند و به صورت



یک ارتباط نسبتاً خطی در فضای T-T خود را نشان میدهند. بنابراین برای مطالعات کاربردی، توصیف ترکیب و چگالی سیّال ضروری است. این دو ویژگی معمولاً با روشهای پتروگرافی و ریزدماسنجی به دست میآیند. در این میان طیفسنجی رامان یک روش غیر مخرب است که ترکیبات مایع، گازی، فلزهای جامد و انواع محلول در میانبار نفتی را به صورت دقیق تعیین می ماید. یکی از مزیّتهای این روش توصیف ساختاری و شیمیایی نمونههای میانبارهای کوچک با قطر ۱۹س۲ است که توسط روشهای پتروگرافی معمولی، ریزدماسنجی و سایر روشهای طیفسنجی (مثلاً مادون قرمز) مطالعهٔ آنها امکان پذیر نیست. انتخاب طول موج لیزر بر عمل کرد طیفسنجی و سایر روشهای طیفسنجی (مثلاً مادون قرمز) مطالعهٔ آنها امکان پذیر نیست. انتخاب طول تجزیه تمام میانبارهای نفتی مناسب نیست. به طور کلی قدرت نوری پرتو لیزر و راندمان آشکارسازهای رامان CDD با کاهش طول موج افزایش مییابند. همچنین با کاهش طول موج لیزر، صحت فلورسانس و خطر گرم شدن نمونه نیز افزایش می یابد (Trezzotti et al., 2012). در نمونههایی که مورد آنالیز طیفسنجی رامان قرار گرفتند نشاندهنده اترکیبات هیدروکربنی در



شکل ۶) تصاویر مربوط به نمونه ۱۳۳ چاه AZ-43 الف) محدوده ۱۳۰۰ تا ۲۶۰۰ و ب) ۱۴۰۰ تا ۳۶۰۰.

۵_ نتیجه گیری

براساس مطالعات پتروگرافی انجام شده بر ۱۹ نمونه (بیش از ۵۴ میانبار سیال) با توجه به تنوع آنها (اولیه، ثانویه) نشاندهنده و تایید کننده ترکیبات متفاوت فعالیت فازهای مختلف شارژ شدن مخزن آسماری میباشد. براساس دادههای حاصل از مطالعات ریزدماسنجی خواص فیزیکوشیمایی مخزن از جمله دمای آخرین ذوب یخ، دمای همگنشدگی و شوری مخزن مشخص گردید. براساس خواص فیزیکوشیمیایی مخزن آسماری دو محدوده دمایی نشان میدهد که میتوان نتیجه گرفت این مخزن در طی دو مرحله شارژ شدن در دو دوره زمانی متفاوت را داشته است. از دلایل تایید کننده این نتیجهگیری میتوان به دو منشأی بودن نفت این مخزن اشاره کرد. همچنین براساس ترکیب فازهای موجود در میانبارها (دو فازی، سه فازی دارای نفت، و...) مشخص شده میتوان مسیر شارژ شدن مخزن را نیز پیشبینی کرد. براساس نتایج حاصله، مطالعه میانبارهای نفتی میتواند بلوغ، مسیر توسعهای داشته باشند، گردد.

تشكر و قدردانی

نویسندگان مقاله بر خود لازم میدانند که از مساعدتهای بی دریغ معاونت پژوهشی دانشگاه شهید چمران اهواز و همچنین شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب کمال تشکر و قدردانی را به عمل آورند.



منابع

AbdollahieFard, I., Braathen, A., Mokhtari, M., and Alavi, S. A., 2006, Interaction of the Zagros Fold–Thrust Belt and the Arabian-type, deep-seated folds in the Abadan Plain and the Dezful Embayment, SW Iran: Petroleum Geoscience, v. 12, no. 4, pp. 347-362.

Akbari et al., 2007, Study of microfacies, sedimentary environment, stratigraphic and biostratigraphic sequence of the Bangestan reservoir in the Binak Oilfield. Report No. P-6187, Deputy Director - Expansion Geology, Basic Geology Department.

Bahroudi, A., 2003, The effect of mechanical characteristics of basal decollement and basement structures on deformation of the Zagros basin: Uppsala University Library.

Berberian, M., and King, G., 1981, Towards a paleogeography and tectonic evolution of Iran: Reply: Canadian Journal of Earth Sciences, v. 18, no. 11, pp. 1764-1766.

Frezzotti, M.L., Tecce, F., National, I., Casagli, A., 2012. Raman spectroscopy for fluid inclusion analysis. J. Geochemical Explor. 112, 1–20. https://doi.org/10.1016/j.gexplo.2011.09.009.

George, S.C., Ruble, T.E., Dutkiewicz, A., Eadington, P.J., 2001. Assessing the maturity of oil trapped in ⁻uid inclusions using molecular geochemistry data and visually-determined ⁻uorescence colours. Appl. Geochemistry 16, 451–473. https://doi.org/https://doi.org/10.1016/S0883-2927(00)00051-2

Goldstein, R.H., 2001. Fluid inclusions in sedimentary and diagenetic systems. Lithos 55, 159–193. https://doi.org/10.1016/S0024-4937(00)00044-X

Hooper, R., Baron, I., Agah, S., Hatcher, R., and Al-Husseini, M., 1994, The Cenomanian to recent development of the Southern Tethyan Margin in Iran: Middle East Petroleum Geosciences GEO, v. 2, pp. 505-516.

Karim, A., Hanley, J.J., Pe-Piper, G., Piper, D.J.W., 2012. Paleohydrogeological and thermal events recorded by fluid inclusions and stable isotopes of diagenetic minerals in Lower Cretaceous sandstones, offshore Nova Scotia, Canada. Am. Assoc. Pet. Geol. Bull. 96, 1147–1169. https://doi.org/10.1306/11021110158

McLimans, R.K., 1987. The application of fluid inclusions to migration of oil and diagenesis in petroleum reservoirs. Appl. Geochemistry 2, 585–603. https://doi.org/10.1016/0883-2927(87)90011-4

Motiei, H., 1993, Stratigraphy of the Persian Gulf, 590 p.

Munz, I.A., 2001. Petroleum inclusions in sedimentary basins: Systematics, analytical methods and applications. Lithos 55, 195–212. https://doi.org/10.1016/S0024-4937(00)00045-1

Ping, H., Chen, H., George, S.C., Li, C., Hu, S., 2019. Relationship between the fluorescence color of oil inclusions and thermal maturity in the Dongying Depression, Bohai Bay Basin, China: Part 1. Fluorescence evolution of oil in the context of hydrous pyrolysis experiments with increasing maturity. Mar. Pet. Geol. 100, 1–19. https://doi.org/10.1016/j.marpetgeo.2018.10.053

Shepherd, T.J., Rankin, A.H., Alderton, D.H.M., 1985. A Practical Guide to fluid Inclusion Studies. Blackie, USA Chapman and Hall, New york.

Takin, M., 1972, Iranian geology and continental drift in the Middle East: Nature, v. 235, no. 5334, p. 147-150.

Van den Kerkhof, A.M., Sosa, G.M., 2012. Fluid inclusions - Petrography and genetic interpretation of fluid inclusions. Application of cathodoluminescence techniques. Fluid inclusions - Petrogr. Genet. Interpret. fluid inclusions. Appl. cathodoluminescence Tech. 230026, 57.

Volk, H., George, S.C., 2019. Using petroleum inclusions to trace petroleum systems – A review. Org. Geochem. 129, 99–123. https://doi.org/10.1016/j.orggeochem.2019.01.012

Wen, S., Liu, J., Deng, J., 2020. Classification of fluid inclusions. Fluid Incl. Eff. Flotat. Sulfide Miner. 17–25. https://doi.org/10.1016/b978-0-12-819845-2.00002-8

Zarasvandi, A., Rezaei, M., Raith, J.G., Asadi, S., Lentz, D., 2019a. Hydrothermal fluid evolution in collisional Miocene porphyry copper deposits in Iran: Insights into factors controlling metal fertility. Ore Geol. Rev. 105, 183-200.https://doi.org/10.1016/j.oregeorev.2018.12.027

Zarasvandi, A., Rezaei, M., Raith, J.G., Lentz, D., Azimzadeh, A.M., Pourkaseb, H., 2015. Geochemistry and Fluid characteristics of the Dalli porphyry Cu-Au Deposit, Central Iran. J. Asian Earth Sci. 111, 175–191. https://doi.org/10.1016/j.jseaes.2015.07.029

Zarasvandi, A., Sameti, Mona, Fereydouni, Z., Rezaei, M., Bagheri, H., 2019b. Determine the Source of Mineralizing Fluid in Gol-e-Zard Zn-Pb Deposit, Aligudarz using Geochemical Studies and Fluid Inclusion. Iranian J. of Geology. 13, 50, 57-74.