

ارزیابی میزان ماده آلی حاصل از شبکه عصبی مصنوعی در چهارچوب چینه‌نگاری سکانسی: مطالعه موردی از سازند پابده در میدان نفتی مارون

بهرام علیزاده

عضو هیات علمی گروه زمین شناسی و مرکز پژوهشی زمین‌شیمی و زمین‌شناسی نفت، دانشگاه شهید چمران اهواز

خالد معروفی

دانش آموخته کارشناسی ارشد زمین‌شناسی نفت، دانشگاه شهید چمران اهواز

محمد حسین حیدری فرد

کارشناس ارشد شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب

تاریخ دریافت: ۹۲/۲/۱۱ تاریخ پذیرش: ۹۲/۸/۱۵

Alizadeh@scu.ac.ir

چکیده

ارزیابی ویژگی‌های ژئوشیمیایی در یک چهارچوب چینه‌نگاری سکانسی، همزمان با افزایش دقت تفاسیر، تأثیرات حاصل از تغییر در شرایط محیطی بر روی این ویژگی‌ها را نیز آشکار می‌نماید. در این مطالعه، بهره جستن از روش شبکه عصبی مصنوعی جهت سنجش کربن آلی کل (TOC) از طریق داده‌های پتروفیزیکی، منجر به طراحی شبکه‌ای سه‌لایه‌ای از نوع پس‌انتشار خطأ با دقت کلی ۰.۸۹٪ گردید. مطالعه سکانسی نشان داد که در طول تهنشست سازند پابده میدان مارون (آتوسین‌میانی - الیگوسن-پیشین) چندین پیشروی و پسروی دریا رخ داده که این نوسانات، شرایط گوناگون محیطی را جهت غنی‌شدگی یا عدم غنی‌شدگی فراهم آورده است. به‌همین دلیل TOC در بخش‌های مختلف سازند از ۰/۴۵ تا ۰/۴ درصد وزنی متغیر می‌باشد. این تحقیق انطباق بسیار خوبی را بین مزه‌های پتروفیزیکی، ژئوشیمیایی و سکانسی نشان می‌دهد. همچنین مشخص گردید که بهترین شرایط محیطی در زمان آتوسین‌پسین فراهم آمده که حاکمیت این شرایط، معلوم افزایش تراز آب دریا و در نتیجه، ازدیاد ورود مواد آلی و ایجاد شرایط احیای لازم جهت حفظ این مواد بوده است.

کلمات کلیدی: شبکه عصبی مصنوعی، سازند پابده، TOC، چینه‌نگاری سکانسی، سیستم تراکت.

مقدمه

چینه‌نگاری سکانسی علمی است که عکس‌العمل رسوبات را در قبال تغییرات تراز اساس دریا بررسی کرده و روندهای رسوبگذاری حاصل از برهم‌کنش فضای لازم جهت تهنشست رسوب و عمل رسوبگذاری را مورد آنالیز قرار می‌دهد. (Catuneanu, 2006). طبق تعریف، به یک توالی قابل‌تطابق از لایه‌های رسوبی که از نظر ژنتیکی با هم در ارتباط باشند و توسط دو سطح ناپیوستگی یا قابل‌تطابق با آن محدود شده باشند، یک سکانس رسوبی گفته می‌شود. یک توالی یا سکانس را می‌توان به بسته‌های رسوبی تفکیک کرد که مجموعه واحدهای رسوبی همزمان تشکیل شده در یک سیستم رسوبی را گویند (Van Wagoner et al., 1990; Mitchum et al., 1977). محققان مختلفی نظیر (1991) Pasley et al. و (2003) Meijun et al. تغییرات خصوصیات ژئوشیمیایی سنگ‌های منشاء را همزمان با نوسانات تراز آب دریا و تشکیل سکانس‌های مختلف بررسی کرده‌اند. نتایج بدست آمده توسط این محققان حاکی از آن است که بهترین شرایط جهت تشکیل سنگ منشاء‌های با غنای بالا در دوره‌های پیشروی آب دریا فراهم بوده و همزمان با پسروی، امكان تشکیل سنگ‌منشاء غنی نیز از بین می‌رود.

اکتشاف نفت به شناسایی آنومالی‌های ساختمانی و استه است که این امر با استفاده از نقشه‌ها و نمودارهای زمین‌شناسی حاصل از روش‌های مختلف ژئوفیزیکی و ژئوشیمیایی امکان‌پذیر می‌گردد. یک برنامه اکتشافی کارا مستلزم آزمودن عناصر گوناگون موردنیاز برای تجمع مواد هیدروکربنی است. علاوه بر ارزیابی بستار ساختمانی یک منطقه، اطلاعاتی نظیر کمیت و کیفیت هیدروکربنی سنگ‌منشاء، تخلخل و تروابی مخزن، پوش‌سنگ، شبکه مهاجرتی و درجه رسیدگی حرارتی نیز موردنیاز است، که هم بر تولید و هم بر محافظت ذخایر هیدروکربنی اثر مستقیم دارد. این عناصر زمین‌شناسی می‌باشد (Magoon, 1988). براساس توزیع مکانی و زمانی مورد ارزیابی قرار گیرند (Magooon, 1988). اگرچه بسیاری از این عناصر مورد توجه محققان قرار می‌گیرند، اما متأسفانه اطلاعات حاصل از آنها اکثراً به صورت مجزا و بدون توجه به سایر عناصر بررسی می‌گردد و بدین ترتیب توزیع مکانی و زمانی آنها مدنظر قرار نمی‌گیرد. اخیراً برآورد داده‌های کمی زمین‌شناسی در چهارچوب چینه‌نگاری سکانسی مورد توجه فراوان قرار گرفته است. این رهیافت مختص، آگاهی بهتر در مورد ضخامت خالص به ضخامت ناخالص سنگ‌های منشاء و مخزن را در منطقه موردنظر، امکان‌پذیر می‌سازد. آگاهی کامل از نحوه توزیع این رخساره‌ها، امکان پیش‌گویی در مناطق اطراف محل نمونه‌برداری را در فواصل دورتر میسر کرده و می‌تواند کمک بزرگی در جهت توصیف نحوه توزیع مخازن هیدروکربنی در منطقه باشد (Barry and Lisa, 1997).

موقعیت جغرافیایی منطقه

میدان نفتی مارون یکی از بزرگترین میدادین نفتی حوضه دزفول شمالی می‌باشد که از شمال به میدان کوپال، از غرب به میدان اهواز، از شرق به میدان آغازاری و از جنوب به میدان شادگان محدود می‌گردد. این میدان در فاصله ۶۰ کیلومتری شرق شهرستان اهواز و ۴۰ کیلومتری جنوب شهرستان رامهرمز در مجاورت بخش شرقی جاده رامهرمز - اهواز واقع شده است (شکل ۲). میدان مزبور در محدوده طول جغرافیایی ۴۹°۰۰'۳۱" شرقی و عرض جغرافیایی ۳۱°۳۰'۰۰" شمالی در قسمت شرق حوضه عظیم فروافتادگی دزفول شمالی واقع شده است. این میدان در سال ۱۳۴۲ به روش لرزه‌نگاری دوبعدی کشف شده و با حفر اولین چاه، وجود هیدروکربن در مخزن آسماری آن تأیید شد. مخزن بنگستان در سال ۱۳۴۷ و با حفر چاه شماره ۲۱ و مخزن خامی با حفر چاه شماره ۱۲۳ در سال ۱۳۵۷ کشف گردیدند. تاکنون بیش از ۳۷۰ حلقه چاه در این میدان حفر شده که ۲۲ حلقه آن در مخزن بنگستان و ۷ حلقه در مخزن خامی تکمیل شده است (شاپسته، ۱۳۸۱).

روش کار

استفاده از شبکه عصبی مصنوعی پس انتشار خطا

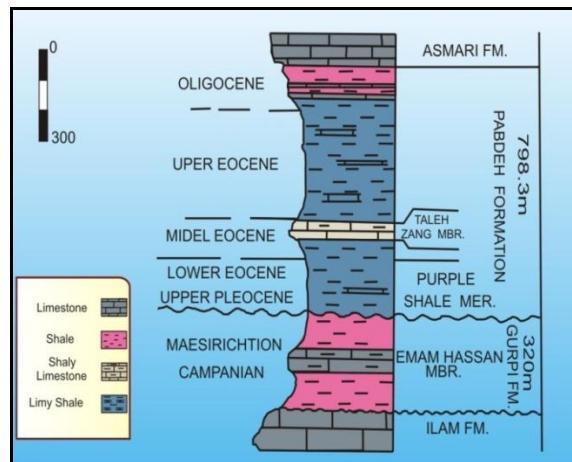
شبکه عصبی یک سیستم پردازش است که در انجام وظایف خود مانند شبکه عصبی بدن عمل می‌کند و توانایی زیادی در انجام فرآیندهای یادگیری، آموزش و سازگارکردن ورودی‌ها و خروجی‌های مطلوب دارد (Al-Qahtani, 2000). شبکه‌های پس انتشار خطا شبکه‌هایی هستند که دارای سه لایه ورودی، میانی و خروجی هستند. در این شبکه‌ها از دوتابع sigmoid و purlin برای آموزش شبکه استفاده می‌گردد. فرآیند آموزش شبکه به نحوی است که ابتدا ورودی‌ها (اطلاعات نگاره‌ها) به نزون‌های لایه ورودی داده شده و پس از محاسبه اختلاف بین خروجی شبکه و خروجی مطلوب، خطای مربوطه به شبکه برگردانده شده و وزن‌ها مجدداً در جهت کاهش خطای خود را با شرایط جدید سازگار می‌کنند. برای کاهش خطا و رسیدن به خروجی مطلوب، فرآیند آموزش چندین بار تکرار می‌شود تا جایی که هدف نهایی حاصل گردد آموزش (Mohaghegh et al., 1994). بهمنظور سنجش TOC از طریق این روش، شبکه عصبی موردنیاز به وسیله نرمافزار مطلب طراحی گردید. آموزش این شبکه بوسیله الگوریتم Levenberg-Marquardt انجام شد. این شبکه سه لایه‌ای بوده و حاوی ۵ نزون در لایه پنهان می‌باشد (شکل ۳). تابع انتقال لایه اول به دوم از نوع تابع زیگموئیدی تائزانت هیپربولیک و از لایه دوم به سوم از نوع تابع خطی و تابع خطا نیز از نوع تابع میانگین مربعات خطا در نظر گرفته شد. داده‌های ورودی شبکه عبارتند از:

- ۱ - مقاومت تصحیح شده -۲ - مقدار نگاره صوتی -۳ - مقدار شاخص بلوغ خروجی شبکه نیز مقدار TOC می‌باشد. برای طراحی این شبکه از داده‌های آنالیز راک ایول ۲۰ نمونه، که مربوط به میدادین مختلف فروافتادگی دزفول بودند استفاده گردید. پس از وارد کردن داده‌های مربوطه به لایه ورودی، داده‌ها به سه دسته آموزش (۷۰٪)، اعتبارسنجی (۱۵٪) و تست (۱۵٪) تقسیم‌بندی شدند. ضریب همبستگی داده‌های دسته تست این شبکه (پس از پایان مرحله آموزش) حدود ۸۳ درصد و ضریب همبستگی کل ۸۹ درصد بوده است (شکل ۴). در این بخش از تحقیق، نگاره‌های چاه‌پیمایی مقاومتی و صوتی مربوط به چاههای مربوطه توسط نرمافزار LogCard تصحیحات ناشی از دما بر روی مقاومت خوانده شده از نگاره و سنجش میزان LOM مخصوص به هر چاه (از طریق بررسی تاریخچه حرارتی)، داده‌ها به شبکه وارد شده و مقادیر TOC سنجیده شد.

هدف از این مطالعه در مرحله اول، سنجش میزان ماده آلی کل در بخش های مختلف سازند پابده میدان مارون با استفاده از روش شبکه عصبی مصنوعی بوده و در ادامه، نوسانات مقادیر TOC حاصله در چهارچوب وضعیت سکانسی سازند مورد بررسی و تفسیر قرار می‌گیرد. امکان توصیف وضعیت مواد آلی از طریق نگاره‌های درون‌چاهی از خصوصیات فیزیکی آنها نشأت می‌گیرد، بدین معنی که ویژگی‌های فیزیکی آنها تفاوت قابل ملاحظه‌ای با خصوصیات کانی-های سنگ میزبانشان دارد (چگالی کمتر، سرعت صوت کمتر یا زمان عبور صوت بالاتر، غالباً مقدار اورانیوم بیشتر، مقاومت بالاتر و هیدروکربن و غنی‌شدگی کربن بیشتر). بنابراین نگاره‌هایی که عموماً جهت ارزیابی سنگ‌های منشاء مورد استفاده قرار می‌گیرند عبارتند از: نگاره‌های چگالی، صوتی، اشعه گاما، نوترون و مقاومتی (Serra, 1986; Herron, 1988; Luffel, 1992). محققان مختلف نظری (Beers 1960)، Hertzog et al. (1987)، Fertle (1988) و Hussain .Dellenbach et al. (1983)، Schmoker (1981) ارزیابی سنگ‌های منشاء آشکار کردند. اما بازترین مطالعه مربوط به Passey et al. (1990) است که حاصل کار آنها ابداع روشی جدید به نام روش ΔLogR بود. این روش از روی هم قراردادن نگاره‌های تخلخل (صوتی، چگالی و نوترون) و نگاره مقاومتی جهت تشخیص و محاسبه مقدار کربن آلی کل استفاده می‌کند. اما در دهه اخیر استفاده از روش‌های ریاضیاتی و کامپیوتری جهت افزایش دقت شناسایی زون‌های منشاء و تخمین TOC از طریق نگاره‌های پتروفیزیکی کاربرد فراوان یافته است. از آن جمله می‌توان به روش‌های نظری شبکه‌های عصبی مصنوعی، هوش مصنوعی، نروفازی و الگوریتم ژنتیک اشاره کرد. محققان نظری Huang و Williamson (1996)، Kadkhodai et al. (2009)، Mirshadi و Kamali (2004)، Alizadeh et al. (2011) از این روش‌ها استفاده نموده‌اند و به نتایجی دقیق و قابل اعتماد نیز نائل آمدند. بر همین اساس، در این مطالعه نیز از روش شبکه عصبی مصنوعی جهت سنجش میزان ماده آلی از طریق داده‌های پتروفیزیکی استفاده شده است.

سنگ‌منشاء پابده

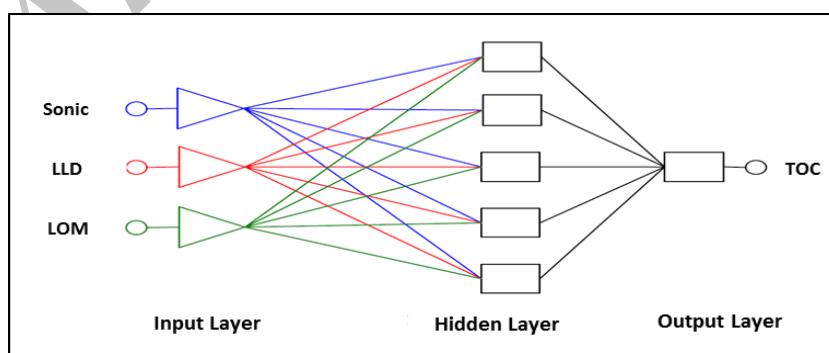
سنگ‌منشاء به عنوان سنگی معرفی می‌شود که توانایی تولید و خارج کردن هیدروکربن کافی جهت تشکیل تجمعی اقتصادی از نفت یا گاز را داشته باشد. مهمترین فاکتور کنترل کننده میزان نفت و گاز، میزان هیدروژن ماده آلی است (Hunt and Jaieson, 1956; Hunt, 1996). رسوبات شیلی که از پالئوسن تا الیگوسن پیشین در فروافتادگی دزفول و ناحیه فارس دیده می‌شود را جزو سازند پابده در نظر می‌گیرند. این سازند از حاشیه حوضه فارس شروع شده و پس از عبور از فروافتادگی دزفول و جنوب‌غرب لرستان، تا عراق ادامه پیدا می‌کند (Bordenave and Burwood, 1990). محل مقطع نمونه این سازند، ادامه مقطع نمونه سازند گوری در کوه گورپی بوده و ضخامت این واحد ۷۹/۵ متر می‌باشد. سنگ‌شناسی این سازند شامل مارن، شیل‌های آهکی و سنگ آهک‌های رسی است و بر اساس محظیات فسیلی، سن این واحد از پالئوسن تا الیگوسن تعیین شده است (شکل ۱). اضافه می‌شود که میرزا قلی پور و حقی (۱۳۶۹) منشاء نفت مخزن آسماری میدان نفتی مارون را بدلیل داشتن نفت نیمه‌سنگین و پائین‌بودن درصد گاز H_2S به سازند پابده نسبت داده‌اند و علیزاده و همکاران (۱۳۸۵) نیز آن را عنوان یکی از سنگ‌منشاء‌های مهم این میدان معرفی کردند.



شکل ۱. چینه شناسی سازند پابده در مقطع نمونه (James and Wynd, 1965)



شکل ۲. موقعیت جغرافیایی میدان نفتی مارون (اقتباس از نقشه میدان‌نفت و گاز حوضه فعالیت‌های عملیاتی شرکت نفت فلات قاره ایران)



شکل ۳. شکلی شماتیک از شبکه پس انتشار خطای مورد استفاده

مورداستفاده در این مطالعه (جهت تشخیص منحنی INPEFA)، نگاره گاما بوده است. بدینمنظور ابتدا نگاره گاما به نرمافزار Cyclolog، که برای این منظور طراحی شده است، وارد شده و پس از انجام مقدمات لازم، منحنی INPEFA برای تکتک چاهها استخراج گردید. انحرافات مثبت در منحنی INPEFA نشانگر وجود شیل بیشتر نسبت به مقدار پیش‌بینی شده بوده و به احتمال فراوان، وجود زون‌های پیشروی یا سیلانی را آشکار می‌کنند. بر عکس، انحرافات منفی زیادبودن رسوبات ماسه‌سنگی (نسبت به مقدار پیش‌بینی شده) و در نتیجه وجود زون‌های پسروی یا کم‌عمق‌تر را نشان می‌دهند (Cyclolog 2004 user guide). از مزیت‌های ویژه نرمافزار Cyclolog این است که مزهای حاصل از آن را می‌توان با اطمینان بسیار بالا جهت انتساب با چاه‌های مجاور مورد استفاده قرار داد. مزهای تعیین شده بصورت دو دسته مرز چرخش مثبت (خطوط قرمز رنگ) و چرخش منفی (خطوط آبی رنگ) در (شکل ۶) مشخص شده‌اند. اضافه می‌شود که روندهای مثبت و منفی نومدار نیز به ترتیب با فلش‌های آبی و قرمز رنگ نشان داده شده‌اند. از زمان اسلام (Sloss, 1963) تاکنون، چینه‌نگاری سکانسی مراحل تکاملی مختلفی طی کرده است و تعاریف مختلفی از سکانس رسوی ارائه شده است. هر کدام از این تعاریف با تعاریف دیگر تفاوت‌هایی دارند، بنابراین بهتر است در زمان کار با چینه‌نگاری سکانسی، روش مورداستفاده مشخص گردد (شکل ۷). در این مطالعه با توجه به اطلاعات دردسترس، جهت شناسایی و تفسیر سکانس‌ها و بسته‌ها از روش T-R (Embry and Johannessen, 1992) استفاده گردید. در این روش، بسته‌ها به دو دسته پیشرونده و پسرونده تقسیم شده و از تعریف بقیه بسته‌های رسوی جزئی تر صرف‌نظر می‌گردد. تشخیص بسته‌های رسوی با استفاده از داده‌های موجود خالی از اشکال نبوده و ممکن است با عدم قطعیت‌هایی روپرداخت شود.

بحث

بهمنظور بررسی نوسانات TOC سازند پابده در چهارچوب وضعیت چینه‌نگاری سکانسی تعداد ۵ چاه به گونه‌ای انتخاب شدند تا کل میدان مارون را تحت پوشش قرار دهند. شماره چاه‌ها و موقعیت‌شان در (شکل ۸) نشان داده شده است. پس از سنجش مقادیر TOC از طریق شبکه عصبی طراحی شده (در بازه‌های ۱۵ سانتی‌متری) و ترسیم سنتون سنگ‌شناسی سازند با استفاده از نگاره زمین‌شناسی سرچاهی و انتساب با نگاره‌های الکتریکی برای تک چاهها، وضعیت سکانسی سازند با استفاده از داده‌های موجود و از طریق روش T-R مورد بررسی قرار گرفت. این بررسی منجر به شناسایی ۵ سکانس درجه سوم برای چاه‌های ۴۵، ۴۳ و ۴۰، و ۲۰۴، و ۲۳ می‌گردید.

هر سکانس از ابتدای پیشروی تا شروع پیشروی بعدی را شامل می‌شود. مز زیرین بسته‌های رسوی پیشرونده از نوع سطح حداکثر پسروی و مز بالای آن از نوع سطح حداکثر سیلانی می‌باشد. سکانس‌های آغازین و پایانی در همه چاه‌ها ناقص بوده و تنها از یک بسته رسوی تشکیل شده‌اند در حالی که دیگر سکانس‌ها کامل بوده و شامل دو بسته رسوی پیشرونده و پسرونده می‌باشند. جهت سنجش سن سازند از پالتو لاغ چاه شماره ۴۵ که توسط کارشناسان شرکت منطقه نفت خیز جنوب تهیه شده، استفاده گردید. همانطور که در (شکل ۹) مبین است سن سازند پابده در میدان مارون از ائوسن‌میانی تا الیگوسن‌بیشین می‌باشد (حدود ۱۵ میلیون سال). شایان ذکر است که جهت انتساب مز دورها با سنتون سنگ‌شناسی از نگاره گاما استفاده شده است و زون‌بندي مقادیر TOC ارائه شده نیز براساس زون‌بندي استاندارد (جدول ۲) انجام گرفته است.

پیش از استفاده از مقادیر TOC سنجیده شده، بهمنظور حصول اطمینان از نتایج حاصله، تعداد ۱۶ نمونه از بخش‌های مختلف سازند پابده این میدان مورد آنالیز پیروزی را کایول قرار گرفت تا TOC واقعی نمونه‌ها حاصل گردد. سپس از طریق شبکه عصبی طراحی شده نیز TOC در همان نقاط محاسبه گردید (جدول ۱). استفاده از آنالیز رگرسیونی (شکل ۵) نشان داد که میزان انطباق نتایج شبکه عصبی مصنوعی با مقادیر واقعی حاصل از پیروزی را کایول MSE نیز که از طریق فرمول زیر مورد محاسبه قرار گرفت، مقدار بسیار کم $MSE = \frac{1}{N} \prod (t_i - a_i)^2$ را برای نمونه‌ها آشکار

N = تعداد سنجش‌ها، t_i = مقدار سنجیده شده و a_i = مقدار واقعی فاکتور بنابراین با توجه به دقت بالای شبکه طراحی شده، اطمینان لازم جهت استفاده از مقادیر سنجیده شده نیز حاصل گردید.

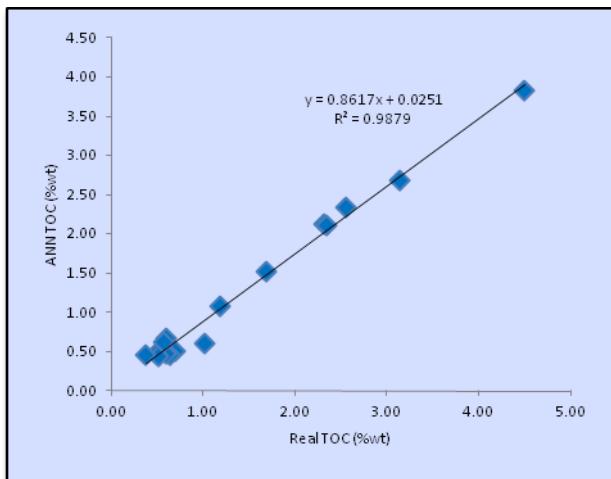
آنالیز پیروزی را کایول

همانطور که پیشتر عنوان شد، در این مطالعه، جهت سنجش TOC واقعی نمونه‌ها از روش پیروزی را کایول استفاده شده است. در این تکنیک ابتدا ۵۰ تا ۷۰ میلی‌گرم از پودر هر نمونه طی مرحله پیروزی در دمای ۳۰۰ درجه به مدت ۳ الی ۴ دقیقه حرارت داده می‌شود، که در اثر آن، هیدروکربن‌های آزاد از نمونه خارج می‌شوند. سپس دمای کوره با یک برنامه دمایی ۲۵ درجه در دقیقه، تا دمای ۶۵ درجه سانتیگراد بالا می‌رود، که این عمل منجر به شکست حرارتی کروزن و تولید هیدروکربن می‌گردد. سپس مرحله اکسیدان آغاز می‌شود که طی آن نمونه تا دمای ۸۵ درجه و در یک اتمسفر مصنوعی سوزانده می‌شود تا تمامی کربن موجود در نمونه خارج گردد (Behar et al. 2001). این روش اطلاعات بالقوه و بالفعل، بلوغ حرارتی ماده آلی، رخساره زیستی مورد مطالعه، وضعیت محیط رسوی از لحظه شرایط اکسیداسیون و احیا و همچنین مهاجرت هیدروکربن از منشا، ارائه می‌دهد (Kotorba et al., 2003).

T-R جهت شناسایی و تفسیر سکانس‌ها

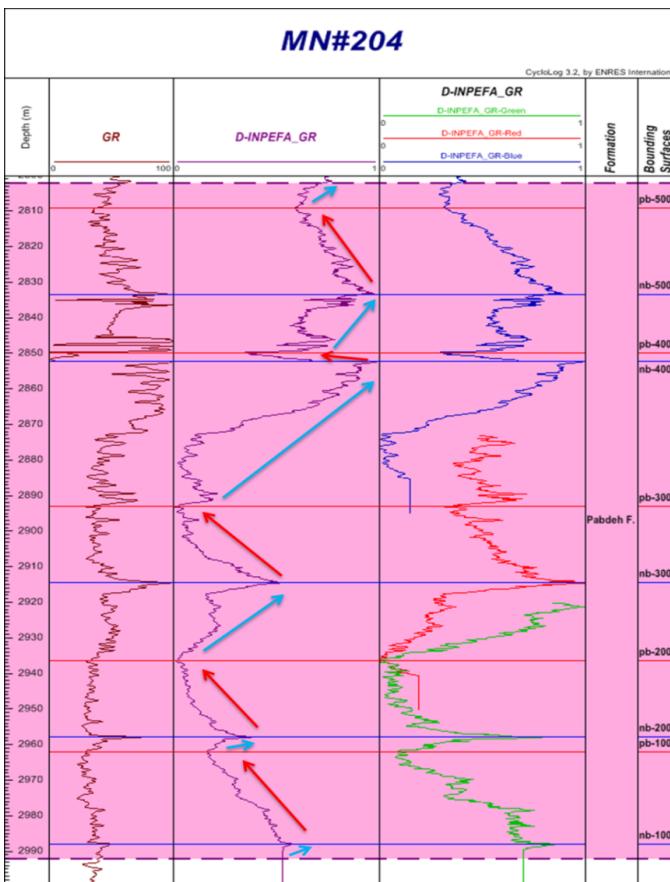
به‌نظر بسیاری از محققان، بهترین و دقیق‌ترین ابزارها جهت تشخیص وضعیت سکانسی یک مقطع و نامگذاری بسته‌های رسوی آن، استفاده از رخساره‌های زیستی و داده‌های لرزه‌ای است. عدم امکان بررسی سازند پابده میدان مارون از این منظر (نبود مقاطع نازک و داده‌های لازم) موجب شد تا از اطلاعات دیگری نظیر ویژگی‌های سنگ‌شناسی، تغییرات نگاره‌ها و منحنی نوسانات چرخه میلانکویچ جهت تشخیص وضعیت سکانسی سازند بهره گرفته شود. از دیرباز استفاده از نمودارهای الکتریکی در مطالعات چینه‌نگاری سکانسی مورد توجه زمین‌شناسان نفتی بوده است (Worthington, 1990). اعتقاد بر این است که آثار چرخه‌های میلانکویچ در نگاره‌های الکتریکی نیز ثبت می‌شود. یک نگاره الکتریکی (برای مثال نگاره گاما) را می‌توان به صورت یک موج مرکب فرض کرد که از تعداد زیادی موجک شده است. این موجک‌ها در حقیقت همان آثار چرخه‌های میلانکویچ هستند که به همراه یک سری امواج مزاحم، نگاره‌های الکتریکی را می‌سازند. برای مطالعه چینه‌نگاری چرخه‌ای باید بتواتیم این موج مرکب را به اجزاء تشکیل‌دهنده آن تجزیه کنیم. برای این کار روش‌های مختلفی نظیر آنالیز موجک، PEFA، INPEFA و غیره وجود دارد که در این مطالعه از روش INPEFA استفاده شده است (INPEFA guide, 2004). نوسانات منحنی INPEFA نشان می‌دهند و مزهای حاصل از این نوسانات، مزهای سکانسی را آشکار می‌کنند اما بزرگی یا کوچکی نوسانات حاکی از بزرگ یا کوچک بودن نوسانات تراز آب دریا نبوده و صرفاً نوع نوسان را هویدا می‌کنند. نگاره الکتریکی

جدول ۱. مقادیر کربن آلی کل بدست آمده از روش آنالیز پیرولیز راکایول و شبکه عصبی مصنوعی

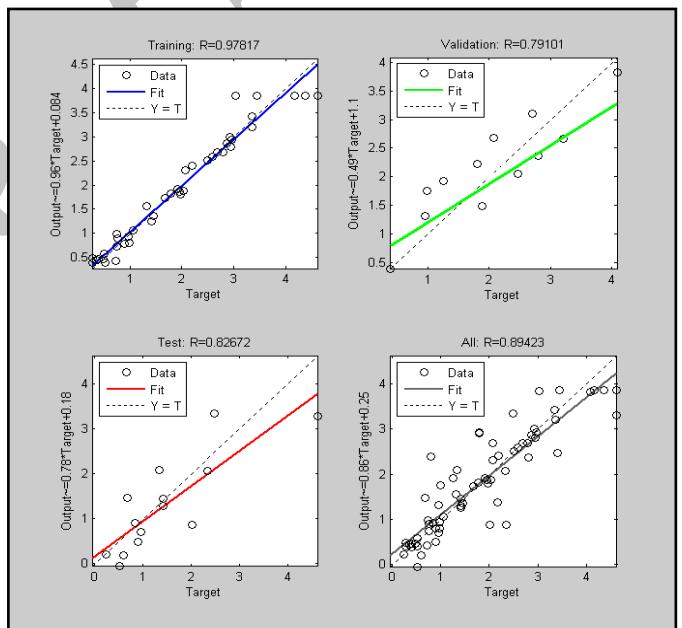


شکل ۵. سنجش میزان انطباق نتایج شبکه عصبی با مقادیر واقعی حاصل از پیرولیز راکایول

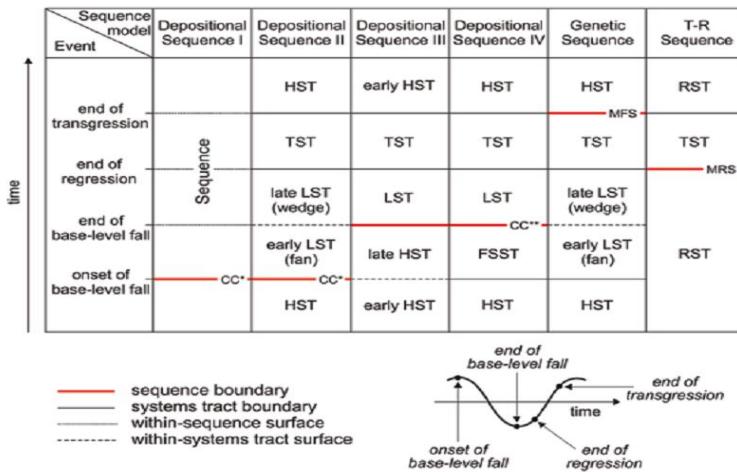
شماره نمونه	شماره چاه	عمق نمونه	ماده آلی کل حاصل از شبکه عصبی
۱	۴۳	۳۰۵۷	۲/۸۳
۲	۱۲۳	۲۹۰۰	۲/۶۸
۳	۲۰۴	۲۹۱۸	۲/۳۴
۴	۲۰۴	۲۸۳۳	۲/۱۳
۵	۱۲۳	۲۸۸۶	۲/۱۱
۶	۲۰۴	۲۸۶۶	۱/۵۲
۷	۲۰۴	۲۶۴۶	۱/۰۸
۸	۲۰۴	۲۹۸۲	۰/۰۶
۹	۱۲۳	۳۰۳۸	۰/۵۲
۱۰	۲۰۴	۲۸۱۲	۰/۴۵
۱۱	۲۰۴	۲۹۸۵	۰/۶۷
۱۲	۲۰۴	۲۹۹۴	۰/۴۸
۱۳	۲۰۴	۲۹۶۴	۰/۴۸
۱۴	۱۲۳	۲۱۸۰	۰/۴۵
۱۵	۱۲۳	۳۰۰۲	۰/۴۶
۱۶	۴۵	۳۳۴۰	۰/۶۱



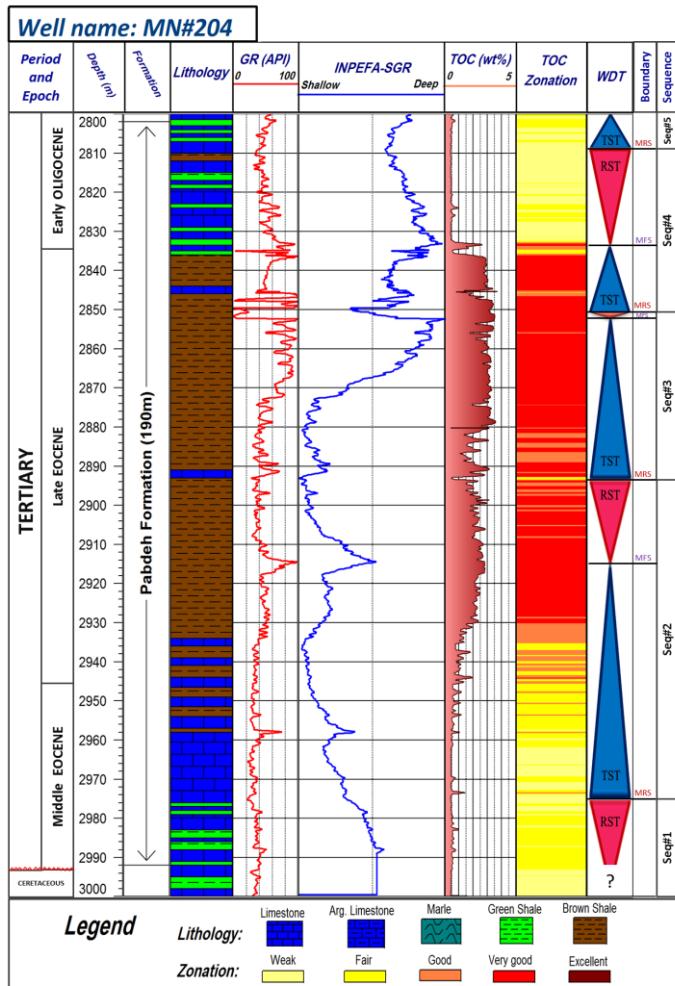
شکل ۶. منحنی INPEFA و مرزها و روندهای آن برای چاه شماره ۲۰۴



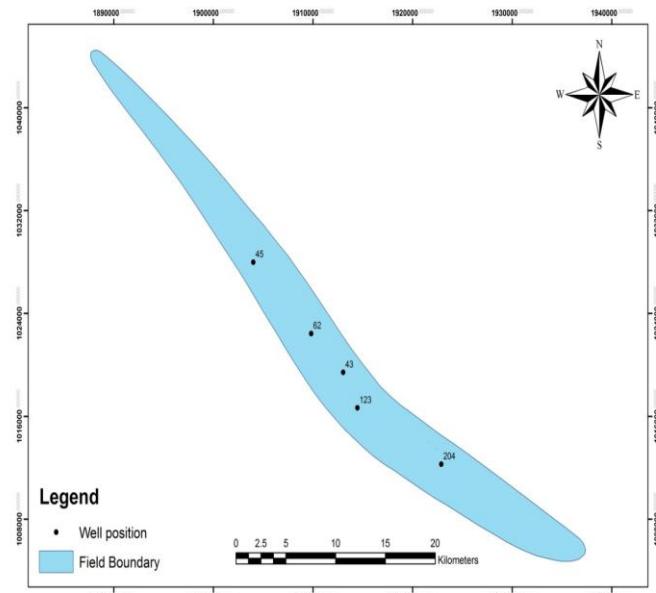
شکل ۴. ضرایب همبستگی بین خروجی شبکه طراحی شده و خروجی مطلوب



شکل ۷. تفاوت عمده در تقسیم‌بندی سکانس‌ها از نظر دانشمندان مختلف (Catuneanu, 2006)



شکل ۹. لاغ پتروفیزیکی-ژئوشیمیایی - سکانسی سازند پابده در چاه شماره ۲۰۴ میدان مارون



شکل ۸. موقعیت چاه‌های مورد مطالعه در میدان نفتی مارون

جدول ۲. زون‌بندی استاندارد سنگ‌های منشاء براساس مقادیر

کیفیت	متوسط	ضعیف	خوب	خیلی خوب	عالی
TOC (wt%)	0/Δ-1	•-•/Δ	1-2	2-4	>4

الیکومن، افت سطح آب دریا و کاهشی شدید در مقدار ماده آلی مشاهده می-گردد (اشکال شماره ۹ و ۱۰) و به نظر می‌رسد که این مرز منطبق بر فاز تکتونیکی پیرینی باشد. تطابق سازند در ۵ چاه میدان نشان داد که بیشترین ضخامت سازند پابده در محل چاه شماره ۲۰۴ (مربوط به جنوب‌شرق میدان) دیده شده و با حرکت به سمت شمال‌غرب، این ضخامت کاهش می‌یابد. عمق قرارگیری فعلی سازند نیز در راستای شمال‌غرب افزایش می‌یابد.

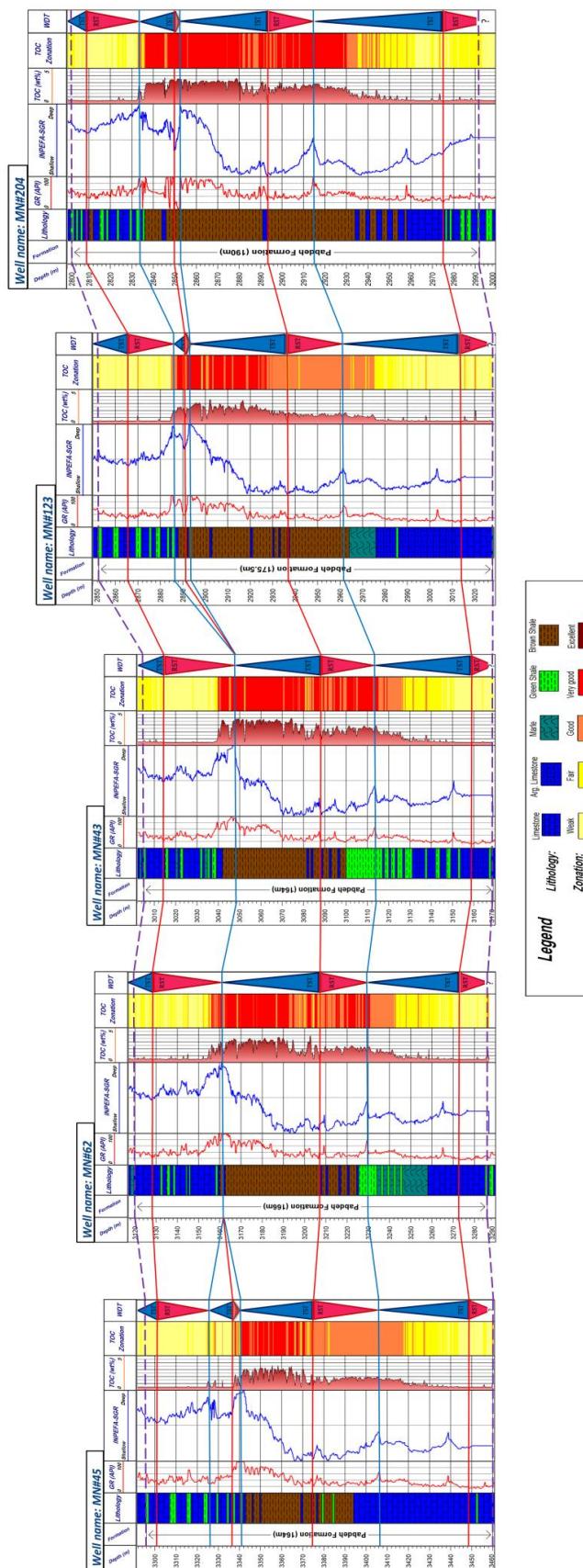
نتیجه‌گیری

نیاز به داده‌های فراوان در این مطالعه از یک سو و هزینه بالای آنالیزهای ژئوشیمیایی از سوی دیگر موجب گشت تا از روش هوشمند و غیرمستقیم شبکه عصبی مصنوعی جهت سنجش میزان ماده آلی کل از طریق داده‌های پتروفیزیکی بهره گرفته شود. استفاده از نتایج ۷۰ نمونه آنالیز پیروولیز را کایول منجر به طراحی شبکه‌ای سلايهای با ضربه همبستگی بسیار خوب ۸۹ درصد گردید. سنجش دوباره دقت شبکه مذکور از طریق مقایسه TOC خروجی آن با نتایج ۱۶ نمونه آنالیز پیروولیز نیز (انطباق ۹۹ درصدی) اطمینان لازم جهت استفاده از نتایج شبکه طراحی شده را فراهم آورد. سن سازند پابده در این میدان از اتوسن میانی تا الیکومن پیشین (حدود ۱۵ میلیون سال) در نظر گرفته شد. براساس نتایج شبکه عصبی میزان TOC در این سازند از ۰/۴۵ تا ۰/۴۵ وزنی در نوسان است که این بازه متغیر ناشی از چندین پیشروی و پرسروی تراز آب دریا در زمان تنشست سازند بوده، بطوریکه این نوسانات آب دریا، شرایط گوناگون محیطی را جهت غنی‌شدن یا عدم غنی‌شدن سازند پابده از نظر میزان ماده آلی فراهم کرده است. شناسایی ۴ سکانس درجه سوم در ۲ چاه و ۵ سکانس در بقیه چاهها، حاصل مطالعه چینه‌نگاری سازند پابده در میدان مارون بود. تفسیر داده‌های ژئوشیمیایی در یک چهارچوب چینه‌نگاری سکانسی آشکار نمود که نوسانات میزان ماده آلی در همه چاهها با تغییرات تراز آب دریا و سکانس‌های معرفی شده هم‌رونده بوده به‌طوری که درسته‌های رسوی پیشونده شاهد افزایش پتانسیل هیدروکربنی، و در بسته‌های پسروند کاهش این پتانسیل مشاهده می‌شود. به نظر می‌رسد که بهترین شرایط محیطی جهت تولید و حفظ مواد آلی در قسمت اتوسن پیشین خاتمه می‌یابند. از سوی دیگر، نوسانات میزان ماده آلی و وضعیت سکانسی در همه چاهها روند یکسانی را نشان می‌دهند که این به‌نوبه‌خود، حاکمیت شرایط تقریباً همسان محیطی را در کل میدان آشکار می‌کند. بیشتر بسته‌های رسوی معرفی شده در همه چاهها قابل پیگیری بوده و تنها دو بسته در قسمت فوقانی بخش میانی سازند در برخی چاهها وجود ندارد. همانطور که در (شکل ۱۰) مشخص است، بسته رسوی مذکور در چاه‌های ۱۲۳ و ۲۰۴ (بخش جنوب شرقی میدان) با سنگ‌شناسی غالب شیلی و مقادیر بالای ماده آلی قابل پیگیری است. از سوی دیگر بیشترین ضخامت آن در چاه شماره ۲۰۴ دیده شده و با حرکت به سمت شمال‌غرب، از ضخامت آن کاسته می‌شود. این نوع روند، وجود یک زبانه را آشکار می‌کند که در محل چاه شماره ۴۳ ناپدید می‌گردد. مشابه این زبانه در چاه ۴۵ نیز مشاهده می‌شود با این تفاوت همانطور که در (شکل ۹ و ۱۰) مشخص است، ۲ بسته پیشونده سکانس‌های ۳ و ۴ چاه‌های ۴۵ و ۱۲۳ را یک بسته پسروند که ضخامت آن کاسته می‌شود، از هم جدا می‌کند. مرز سکانسی پوشاننده این بسته پسروند شواهد خاصی مبنی بر کاهش عمق بسیار شدید نظیر تغییر سنگ‌شناسی حاد را راهه نمی-دهد، بنابراین این پسروی چندان بزرگ نبوده و در نتیجه، تغییر شدیدی نیز در پتانسیل هیدروکربنی سازند ایجاد نکرده است. این در حالی است که منحنی INPEFA بیشترین میزان کاهش را در این محل نشان داده که این به‌وضوح آشکار می‌کند که این منحنی بزرگی تغییرات سطح آب دریا را مشخص نخواهد کرد و صرفاً نوع نوسان را هویدا می‌کند. در بیشتر سکانس‌های معرفی شده، بیشترین پتانسیل هیدروکربنی در مرز MFS و کمترین پتانسیل در مرز MRS دیده می‌شود که این خود انطباق کامل پتانسیل هیدروکربنی سازند را با تغییرات محیطی آشکار می‌کند. در تمامی چاهها در محدوده مرز اتوسن -

نویسنده‌گان بر خود لازم می‌دانند تا از همکاری بی‌شائیه مرکز پژوهشی زمین‌شیمی و زمین‌شناسی نفت دانشگاه شهید چمران اهواز و بخش زمین-شناسی شرکت ملی مناطق نفت‌خیز جنوب، تشرک و قدردانی نمایند.

قدرتانی

نتایج حاصل از سنجش TOC از طریق شبکه عصبی طراحی شده آشکار کرد که میزان ماده آلی کل سازند پابده در این میدان از ۰/۰۴۵ تا ۰/۴۵ درصد وزنی متغیر است. همانطور که در لاغ پتروفیزیکی - ژئوشیمیایی - سکانسی چاه شماره ۲۰۴ مشخص است (شکل ۹)، از نظر میزان TOC، سازند پابده را می-توان به ۳ بخش فوقانی و زیرین، با میانگین TOC کم و میانی، با میانگین TOC زیاد تقسیم کرد که بخش‌های بالای و پایینی غالباً آهکی بوده و در بخش میانی، شیل گسترش بیشتری دارد. (شکل ۹) بوضوح نشان می‌دهد که تغییرات میزان ماده آلی (در بیشتر نقاط) با تغییرات منحنی INPEFA هم‌ارز می‌باشد، به‌طوری که همزمان با انحرافات مثبت این منحنی، شاهد افزایش TOC بوده و با رخداد انحرافات منفی، از میزان این فاکتور نیز کاسته می‌شود. به همین ترتیب در بسته‌های پیشونده شاهد افزایش پتانسیل هیدروکربنی سازند، و در بسته‌های پسروند شاهد کاهش این پتانسیل هستیم. کاهش میزان ماده آلی در بسته RST بدین دلیل است که بر اثر افت سطح آب دریا، پراکندگی ماده آلی اتفاق افتاده و ماده آلی اکسیده می‌گردد. در بخش میانی سازند، همزمان با افزایش پتانسیل هیدروکربنی سازند، سنگ‌شناسی شیلی INPEFA غالباً شده و از سوی دیگر شاهد افزایش زیاد نگاره گاما و منحنی هستیم. این شرایط، اشاره به تراز بالاتر سطح آب دریا در زمان تنهشت و تشکیل این بخش (نسبت به بخش‌های بالای و پایینی) و در نتیجه، وجود شرایط بهتر جهت تولید و حفظ مواد آلی (وجود رسوبات ریزدانه فراوان و شرایط غیراسیدیان) در این زمان دارد. پس از ترسیم لاغ‌های پتروفیزیکی - ژئوشیمیایی - سکانسی سازند پابده برای تک تک چاه‌ها، بسته‌های معرفی شده با هم‌دیگر مورد انطباق قرار گرفتند (شکل ۱۰). سکانس‌ها در سازند پابده در تمامی چاه‌ها با بسته RST در اتوسن میانی شروع شده و با بسته TST در الیکومن پیشین خاتمه می‌یابند. از سوی دیگر، نوسانات میزان ماده آلی و وضعیت سکانسی در همه چاهها روند یکسانی را نشان می‌دهند که این به‌نوبه‌خود، حاکمیت شرایط تقریباً همسان محیطی را در کل میدان آشکار می‌کند. بیشتر بسته‌های رسوی معرفی شده در همه چاهها قابل پیگیری بوده و تنها دو بسته در قسمت فوقانی بخش میانی سازند در برخی چاهها وجود ندارد. همانطور که در (شکل ۱۰) مشخص است، بسته رسوی مذکور در چاه‌های ۱۲۳ و ۲۰۴ (بخش جنوب شرقی میدان) با سنگ‌شناسی غالب شیلی و مقادیر بالای ماده آلی قابل پیگیری است. از سوی دیگر بیشترین ضخامت آن در چاه شماره ۲۰۴ دیده شده و با حرکت به سمت شمال‌غرب، از ضخامت آن کاسته می‌شود. این نوع روند، وجود یک زبانه را آشکار می‌کند که در محل چاه شماره ۴۳ ناپدید می‌گردد. مشابه این زبانه در چاه ۴۵ نیز مشاهده می‌شود با این تفاوت که در این چاه، سنگ‌شناسی آن غالباً آهکی بوده و مقادیر TOC نیز پایین است. همانطور که در (شکل‌های ۹ و ۱۰) مشخص است، ۲ بسته پیشونده سکانس‌های ۳ و ۴ چاه‌های ۴۵ و ۱۲۳ را یک بسته پسروند که ضخامت از هم جدا می‌کند. مرز سکانسی پوشاننده این بسته پسروند شواهد خاصی مبنی بر کاهش عمق بسیار شدید نظیر تغییر سنگ‌شناسی حاد را راهه نمی-دهد، بنابراین این پسروی چندان بزرگ نبوده و در نتیجه، تغییر شدیدی نیز در پتانسیل هیدروکربنی سازند ایجاد نکرده است. این در حالی است که منحنی INPEFA بیشترین میزان کاهش را در این محل نشان داده که این به‌وضوح آشکار می‌کند که این منحنی بزرگی تغییرات سطح آب دریا را مشخص نخواهد کرد و صرفاً نوع نوسان را هویدا می‌کند. در بیشتر سکانس‌های معرفی شده، بیشترین پتانسیل هیدروکربنی در مرز MFS و کمترین پتانسیل در مرز MRS دیده می‌شود که این خود انطباق کامل پتانسیل هیدروکربنی سازند را با تغییرات محیطی آشکار می‌کند. در تمامی چاهها در محدوده مرز اتوسن -



شکل ۱۰. انطباق سکانسی سازند پابده در راستای طولی میدان مارون

- شایسته، م.، ۱۳۸۱، بررسی علل آلودگی نفت آسماری بوسیله هیدروژن سولفوره در بخشی از میدان مارون، گزارش شماره پ-۵۲۰-۷، اداره کل زمین‌شناسی گسترشی، شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب، صفحه ۵۲.
- علیزاده، ب.، آدایی، م. و تژه، ف.، ۱۳۸۵، ارزیابی پتانسیل هیدروکربورزایی سنگهای منشاء احتمالی در میدان نفتی مارون با استفاده از دستگاه پیروولیز راک - ایول ۶، مجله علوم دانشگاه تهران، شماره ۳، صفحه ۲۶۷-۲۷۴.
- میرزا قلی‌پور، ع. و حقی، ع.، ۱۳۶۹، مطالعه زمین‌شناسی میدان نفتی مارون، گزارش شماره پ-۴۲۱۰، اداره کل زمین‌شناسی گسترشی، شرکت ملی مناطق نفتخیز جنوب، صفحه ۵۵.
- Al-Qahtani.F.A., 2000, Porosity distribution prediction using Artificial Neural Networks. Msc. Thesis, organtown Virginia University.
- Alizadaeh.B., Najjari.S., Kadkhodaie-Ikhchi.A, 2011, Artificial neural network modeling and cluste analysis for organic facies and burial history estimation using well log data: A case study of the South Pars gas field, Persian Gulf, Iran. Computers & Geosciences (2011), DOI: 10.1016/j.cageo.2011.11.024.
- Barry.J.K. and Lisa.M.P., 1997, Source rocks in a sequence stratigraphy framework, AAPG Studies in Geology #37.
- Beers.R.F., 1945, Radioactivity and organic content of some Paleozoic shales. AAPG Bulletin, v. 26, p. 1 – 22.
- Behar.F., Beaumont.V., Pentea.do.B., 2001, Rock-Eval 6 Technology: Performances and Developments. Oil and Gas Science and Technology-Rev. IFB, v. 56, p. 111-134.
- Bordenave.M.L. 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, v. 16, p. 369-387.
- Catuneanu.O., 2006, Principles of sequence stratigraphy. Elsevier, New York, 375p.
- Cyclolog User Guide, 2004, Version 3.2, ENRES INTERNATIONAL COMPANY. Symposium, paper D.
- Embry.A.F. and Johannessen.E.P., 1992, T-R sequence stratigraphy, facies analysis and reservoir distribution in the uppermost Triassic-Lower Jurassic succession, western Sverdrup Basin, Arctic Canada. In: Vorren, T.O., Petroleum Potential. Norwegian Petroleum Society, Special Publication 2, p. 121-146.
- Fertile.H., 1988, Total organic carbon content determined from well logs: SPE Formation Evaluation 15612, p. 407– 419.
- Herron.S.L., 1988, Source rock evaluation using geochemical information from wireline logs and cores (abs): AAPG Bulletin, v. 72, 1007.
- Hertzog.R., Colson.L., Seeman.B., O'Brian.M., Scott.H., 1989, Geochemical logging with spectrometry tools: SPE Formation Evaluation 4, p. 153– 162.
- Huang.Z. and Williamson.M.A., 1996, Artificial neural network modeling as an aid to source rock characterization. Marine and Petroleum Geology, Vol. 13, No. 2, p. 277-290.
- Hunt.J.M., 1996, Petroleum Geochemistry and Geology. 2nd Edition.W.H. Freeman and Company, New York, 743 p.
- Hunt.J.M., and Jaieson.G.W., 1956, Oil and organic matter in source rock of petroleum: AAPG Bulletin, v. 40, p. 477– 488.
- Hussain.F.A., 1987, Source rock identification in the state of Kuwait using wireline logs: SPE 15747, p. 477– 488.
- James.G.A. and Wynd.J.G., 1965, Stratigraphic nomenclature of Iranian oil consortium agreement area. The American Association of Petroleum Geologists Bulletin, 49(12), p. 2182–2245.
- Kadkhodaie-Ikhchi.A., Rahimpour-Bonab.H. and Rezaee.M.R., 2009, A committee machine with intelligent systems for estimation of total organic carbon content from petrophysical data, Computers and Geosciences 35 (2009) p. 457-474.
- Kamali.M.R. and Mirshady.A.A., 2004, Total organic carbon content determined from well logs using Alog R and neuro fuzzy techniques. Journal of Petroleum Science and Engineering 45, p. 141–148.
- Kotorba, M. j., Wieclaw, D., kosakowski, P., Zacharski, j., Kowalski, A., 2003, Evaluation of Source rock and Petroleum potential of middle Jurassic strata in the South-eastern part of Poland".Prezeglad Geologiczny,51,1031-1040.
- Luffel.D.L., 1992, Evaluation of Devonian shale with new core and log analysis methods: SPE 21297, p. 1192– 1197.
- Magoon.L.B., 1988, The petroleum system-a classification scheme for research, exploration, and resource assessment, in L.B. Magoon, ed., Petroleum systems of the united states: USGS Bulletin 1870: p. 2-15.
- Meijun.L., Yunlong.J., Liguo.H., 2003, Geochemical-Sequence Stratigraphy and Its Application Prospects in Lake Basin. Chinese Journal of Geochemistry, v.22, p. 164-172.
- Mitchum.R.M., Vail.P.R., Thompson, S., 1977, Seismic stratigraphy and Global changes of sea level, Part 2: Depositional sequence as a basic unit for stratigraphic analysis. In : Payton, C.E., (Edt.), Seismic stratigraphy – Application to hydrocarbon exploration. AAPG, Memoir No.26, p. 53-62.
- Mohaghegh.S., Arefi.R., Bilgesu.H.I., Ameri.S., Rose.D., 1994, Design and development of an artificial neural network for estimation of formation permeability. SPE 28237, Proceeding of SPE Petroleum Computer

- Conference, Dallas TX.
- Pasley.M.A., Gregory.W.A., Hart,G.F., 1991, Organic matter variation in transgressive and regressive shales. *Organic Geochemistry* 17, p. 483–509.
- Passe.y.Q.R., Creaney.S., Kulla.J.B., Moretti.F.J., Stroud.J.D., 1990, A Practical Model for Organic Richness from Porosity and Resistivity logs, *AAPG Bulletin* v.74, n.12, p. 1777-179.
- Peters.K.E. and Cassa.M.R., 1994, Applied source rock geochemistry. In: The petroleum system - from source to trap: Magoon, L.B. Dows, W.G (eds.), *AAPG Memoir* 60, p. 93-117.
- Schmoker.J.W., 1981, Determination of organic-matter content of Appalachian Devonian shales from gamma-ray logs: *AAPG Bulletin*, v. 65, p. 2165–2174.
- Serra.O.L., 1986, Fundamentals of Well-Log Interpretation: The Acquisition Logging Data, v. 1, Elsevier. 679 p.
- Sloss.L.L., 1963, Sequences in the Cratonic interior of North America. *Geological Society of America Bulletin*, v. 74, p. 93-114.
- Swanson.V.E., 1960, Oil yield and uranium content of black shales: USGS professional paper 356-A, p. 1–44. Van Wagoner.J.C., Mitchum.R.M., Campion.K.M., Rahmanian.V.D., 1990, Siliciclastic sequence stratigraphy in welllogs, cores, and outcrops: Concepts for high-resolution correlation of time and facies. *AAPG Methods in Exploration Series* No.7, 55 p.
- Worthington.P.F., 1990, Sediment cyclicity from logs In From Hurst, A., Lovell, M. A. & Morton, A. C., 1990, Geological Applications of Wireline Logs *Geological Society Special Puplications* No. 48, p. 123-132.