



## تعیین نوع تخلخل با استفاده از لگ انحراف سرعت در سازند داریان میدان گازی پارس جنوبی

(قیه اصلانی<sup>\*</sup>، علی گدفایی<sup>۱</sup>، همیم مهاری<sup>۲</sup> و اشکان اسدی<sup>۳</sup>)

۱) کارشناسی ارشد زمین‌شناسی نفت، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم و تحقیقات، ro\_aslani@yahoo.com

۲) استادیار، گروه زمین‌شناسی، دانشگاه تبریز

۳) استادیار، دانشکده زمین‌شناسی، دانشگاه آزاد تبریز

۴) کارشناس، شرکت نفت و گاز پارس

<sup>\*</sup>) عهده‌دار مکاتبات

دریافت: ۹۱/۳/۲۷ دریافت اصلاح شده: ۹۲/۲/۱۵ پذیرش: ۹۲/۳/۲۱ قابل دسترس در تارنما: ۹۲/۵/۳۱

### پکیده

میدان پارس جنوبی، به عنوان یکی از بزرگترین منابع هیدرولوکربنی جهان در آبهای خلیج فارس و در فصل مشترک ایران و قطر قرار دارد. سازند داریان یکی از مخازن نفت شناخته شده این میدان است که از توالی‌های آهک، شیل و مارن تشکیل شده است. از مهم‌ترین فرایندهای دیاژنزی تأثیرگذار بر رخساره‌ها، می‌توان میکرایتی شدن، انحلال، سیمانی شدن، تراکم و شکستگی را نام برد. اتحلال به عنوان مهم‌ترین فرایند دیاژنتیکی، باعث افزایش کیفیت مخزنی سازند داریان شده است. تخلخل کل در این سازند، تقریباً ۲۰ تا ۲۵ درصد است. پرشدگی شکستگی‌ها باعث از بین رفتن بیشتر تخلخل‌ها و در نهایت کاهش کیفیت مخزن می‌شوند. هر چند که این شکستگی‌های باز مانده، خود باعث افزایش تراوایی و کیفیت مخزن هستند. تخلخل، کمیتی اساسی برای محاسبات حجمی مخزن و توصیف فابریک سنگ و شامل نمودارهای نوترون، چگالی و نمودار صوتی است. این تخلخل‌ها، ممکن است به طور دقیق معادل یکدیگر و یا معادل تخلخل واقعی نباشند. این امر با توجه به این حقیقت است که ابزارهای نمودارگیری، تخلخل را اندازه نمی‌گیرند، بلکه بعضی از فعل و افعالات فیزیکی به وجود آمده در چاه محاسبه و سپس به تخلخل تبدیل می‌گردند. امروزه به کمک این نمودارها می‌توان نوع تخلخل را در مخازن تعیین کرد. به کمک نمودار انحراف سرعت که از تلفیق نمودار صوتی با نمودار نوترون- چگالی به دست می‌آید، می‌توان اطلاعاتی راجع به انواع تخلخل غالب در سنگهای کربناته به دست آورد. در ابتدا، لگ انحراف به صورت مصنوعی تهیه شده و سپس بر اساس مقادیر و میزان انحراف به سمت چپ یا راست، نوع تخلخل مشخص گردیده است. در این مطالعه و تحقیق، به منظور ارزیابی کارایی این روش در تعیین نوع تخلخل، نتایج به دست آمده با تخلخل‌های حاصل از مقاطع نازک مقایسه شده‌اند. بررسی‌ها نشان می‌دهد که تخلخل‌های شناسایی شده توسط این نمودار، به طور کامل با تخلخل‌های در سنگهای کربناته به شمار می‌رود. در این تحقیق از اطلاعات دو چاه (Spo1, Spo2)، در سازند داریان از میدان پارس جنوبی استفاده شد. این سازند، در چاه‌های مورد مطالعه از جنس کربنات با لیتوژئی غالباً آمکی با میان لایه‌های شیلی است.

**واژه‌های کلیدی:** نمودار نوترون، نمودار صوتی، نمودار چگالی، سازند داریان، میدان پارس جنوبی.

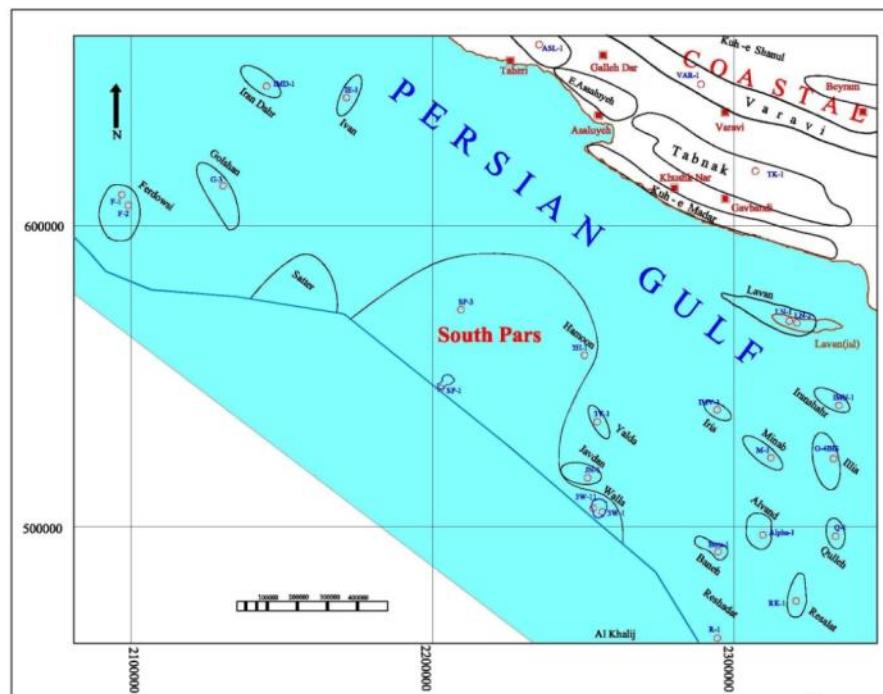
**۱- مقدمه**

سازند داریان به طور هم شیب بر روی سازند گدوان قرار گرفته است. بررسی داده های تخلخل و نمودار صوتی (به منظور رسم لاغ مصنوعی انحراف سرعت و انحرافات مثبت، منفی و یا صفر) که توسط این لاغ نشان داده می شود، اطلاعات ارزشمندی را در رابطه با فرایندهای دیاژنتیک، نوع تخلخل غالب و روند تراوایی در یک چاه ارائه می دهد (Eberli et al. 2003). میدان پارس جنوبی، میدانی مشترک بین ایران و قطر می باشد که در ایران به نام میدان پارس جنوبی و در قطر به نام میدان شمالی (North field) خوانده می شود (تصویر ۱). از اهداف این مقاله می توان به ارائه روشی کاربردی برای تعیین نوع تخلخل ها از لاغ، بررسی مقدار صحت روش VDL با استفاده از داده های پتروگرافی و ارائه الگوی مناسب برای مطالعات آتی مشابه در میدین دیگر اشاره نمود.

**۲- منطقه مورد مطالعه**

میدان مورد مطالعه به صورت تاقدیسی با ابعاد تقریبی  $160 \times 65$  کیلومتر می باشد. این میدان با شبیه ملایم و روند شمال شرقی - جنوب غربی بر روی سطح کربناته منطقه خاورمیانه واقع شده است. مساحت این میدان  $9700$  کیلومتر مربع است که  $3700$  کیلومتر مربع آن متعلق به ایران و  $6000$  کیلومتر مربع آن متعلق به کشور قطر می باشد. میدان پارس جنوبی در  $190$  کیلومتری جزیره کیش قرار دارد. با توجه به اینکه این میدان یکی از میدین مشترک با کشور قطر می باشد، بنابراین توسعه و تولید از آن از اهمیت ویژه ای برخوردار است. میزان ذخیره های در جای بخش مربوط به ایران حدود  $8$  درصد کل ذخایر گازی جهان و  $50$  درصد ذخایر گازی کشور است. این میدان عظیم در موقعیت جغرافیایی،  $52$  تا  $52/5$  درجه شرقی و  $27$  تا  $26/5$  درجه شمالی قرار دارد. در این میدان، لایه ها و سازند های متعددی به عنوان سنگ مخزن شناخته شده و خواص مخزنی، پتروفیزیکی و ژئوشیمیایی آنها در مطالعات متعدد مورد بررسی قرار گرفته است. در این پژوهش، فاکتورهای کنترل کننده کیفیت مخزنی سازند داریان و مادود در لایه نفتی میدان پارس جنوبی مطالعه شدند. سازند داریان در میدان گازی پارس جنوبی تقریباً ناشناخته و بکر می باشد. سازند معادل داریان در حوضه خلیج فارس جنوبی، سازند شوئیبا است که مطالعات گسترده ای بر روی این سازند انجام شده است. با توجه به مشترک بودن میدان گازی پارس جنوبی بین ایران و قطر، این ضرورت احساس می شود که ایران نیز با توجه به سهم یک سومی خود از این میدان عظیم و پر اهمیت، اطلاعات دقیقی از کلیه سازند های آن به دست آورده و ضمن بررسی و تلفیق داده ها، نتایج به دست آمده را جهت استفاده بهینه از این میدان مشترک به کار گیرد (امیری ۱۳۸۸).

ایران از نظر فراوانی منابع هیدروکربوری در جایگاه دوم جهان قرار دارد. خلیج فارس از جمله مناطق بسیار مهم جهان از نظر ذخایر هیدروکربوری می باشد، تعداد زیادی از میدان های نفتی مهم کشورهای عربی در این خلیج قرار دارند. کشور ایران نیز دارای میدین نفتی متعددی در این منطقه می باشد. مطالعات اکتشافی بخش ایرانی خلیج فارس به واسطه حضور میدین هیدروکربوری بزرگ اهمیت خاصی دارد. میدان گازی پارس جنوبی یکی از بزرگترین منابع گازی جهان است که بر روی خط مرزی مشترک ایران و قطر در خلیج فارس قرار دارد. امروزه به کمک نمودارهای تخلخل می توان نوع تخلخل را در مخازن تعیین کرد. نمودار انحراف سرعت که از تلفیق نمودار صوتی با نمودار نوترون - چگالی حاصل می گردد، ابزاری است که توسط آن می توان اطلاعاتی راجع به انواع تخلخل غالب در کربنات ها به دست آورد. سیستم ایجاد تخلخل و پارامترهای آن در ماسه سنگ ها و کربنات ها بسیار متفاوت است. یک سازند کربناتی پیچیدگی های بیشتری از نظر مخزنی و پتروفیزیکی دارد (Wyllie et al. 1956). در سنگ های کربناته جوان تر، به طور مشخص، سیمان ها رفتار الاستیکی سنگ ها را تغییر می دهند اما نوع سیمان بیشتر از میزان آن، درجه ی سختی سنگ و در نتیجه سرعت حرکت امواج صوتی را تعیین می کند. در سنگ های کربناته قدیمی، سرعت امواج صوتی نه تنها تابعی از تخلخل کل، بلکه همچنین تابعی از نوع تخلخل غالب نیز می باشد (رضایی و چهرازی ۱۳۸۵). مدل رسوب گذاری سازند داریان در میدان گازی پارس جنوبی تا کنون مورد بررسی جامع و دقیق قرار نگرفته است. لیکن سازند داریان در مناطق دیگر مورد مطالعه و تحقیق قرار گرفته است. بر شالگو سازند داریان برای اولین بار توسط (James & Wynd 1965) معرفی گردید. لیتوفارسیس و زمین شناسی تاریخی گروه خامی (شامل سازند های سورمه، حیث، فهلیان، گدوان و داریان) را مورد توجه و بررسی قرار داده است. و آن را به پنج سیکل رسوبی عمده تقسیم نموده است (Rستگار لاری ۱۳۸۸). سیکل پنجم به سن بارمین - آپتین در برگیرنده سازند داریان می باشد. سازند داریان از بالا به پایین به سه بخش داریان بالایی، بخش شیلی هوار و داریان پایینی تقسیم شده است. لیتولوزی داریان بالایی و پایینی شامل سنگ آهک های قهوه ای تیره تا روشن، متخلخل، دولومیتی، کلسیتی، در بعضی نقاط بلورین و حاوی فسیل فراوان است. لیتولوزی بخش شیلی هوار شامل مارن های خاکستری تا خاکستری متمایل به آبی، چسبنده و لایه هایی از سنگ آهک سفید تا سفید خاکی، مارنی همراه با نقاط سیاه و کلسیتی و به ندرت حاوی فسیل است و از تخلخل کمتری نسبت به لایه های دیگر برخوردار است.



تصویر ۱- موقعیت میدان گازی پارس جنوبی (گزارش شرکت نفت و گاز پارس جنوبی ۱۳۷۰)

GEOLOGIC AGE	LITHOLOGY	FORMATION	Member	Description	Horizon
TERTIARY					
		Fars Grp	Aghjari Fm Mishan Fm Gachsaren Fm	Red Sst/Shale Grey Shale Evaporites	
			ASMARI	Lst Resr	Olig.Unc Base Asmari
			JAHRUM	Dolomite	
			PABDEH	Shale, Ist	
			GURPI	Shale	Base Gurpi
			ILAM	Upper Middle Lower	Lst Resr
			LAFFAN	Shale	Base Laffan
			SARVAK	A B C Ahmadi Maudud	Turonian unc
		Esfaghatan Grp	KAZHDUMI	Kazhdumi Shale Burqun Sand	Top Kazhdumi Base
			DARIYAN	A B C D	Lst Resr
			GADVAN	Upper Gadvan Khali	Lst Resr?
			FAHLIYAN	Lower Gadvan	Shale/Slt/Sst
				U. Fahliyan L. Fahliyan	Lst Resrs
					T. Fahliyan
CRETACEOUS					
		Ni Grp			

تصویر ۲- ستون چینه‌شناسی سازندهای میدان پارس جنوبی (برگرفته از گزارش شرکت نفت و گاز پارس جنوبی)

### ۱۳- دوش کار

میکروثانیه بر فوت می‌باشد. با به دست آوردن نمودار DT مصنوعی می‌توان از طریق رابطه ۲، سرعت را به صورت مصنوعی به دست آورد.

$$VPsyn = 304.8 / DTsyn \quad (2)$$

سرعت واقعی نیز با استفاده از رابطه ۳ محاسبه می‌شود.

$$VPreal = 304.8 / DTlog \quad (3)$$

اختلاف سرعت حاصل از رابطه ۲ و رابطه ۳ (سرعت مصنوعی و Velocity سرعت واقعی)، به عنوان نمودار لاغ انحراف سرعت (VDL=deviation log) محاسبه می‌گردد (رابطه ۴).

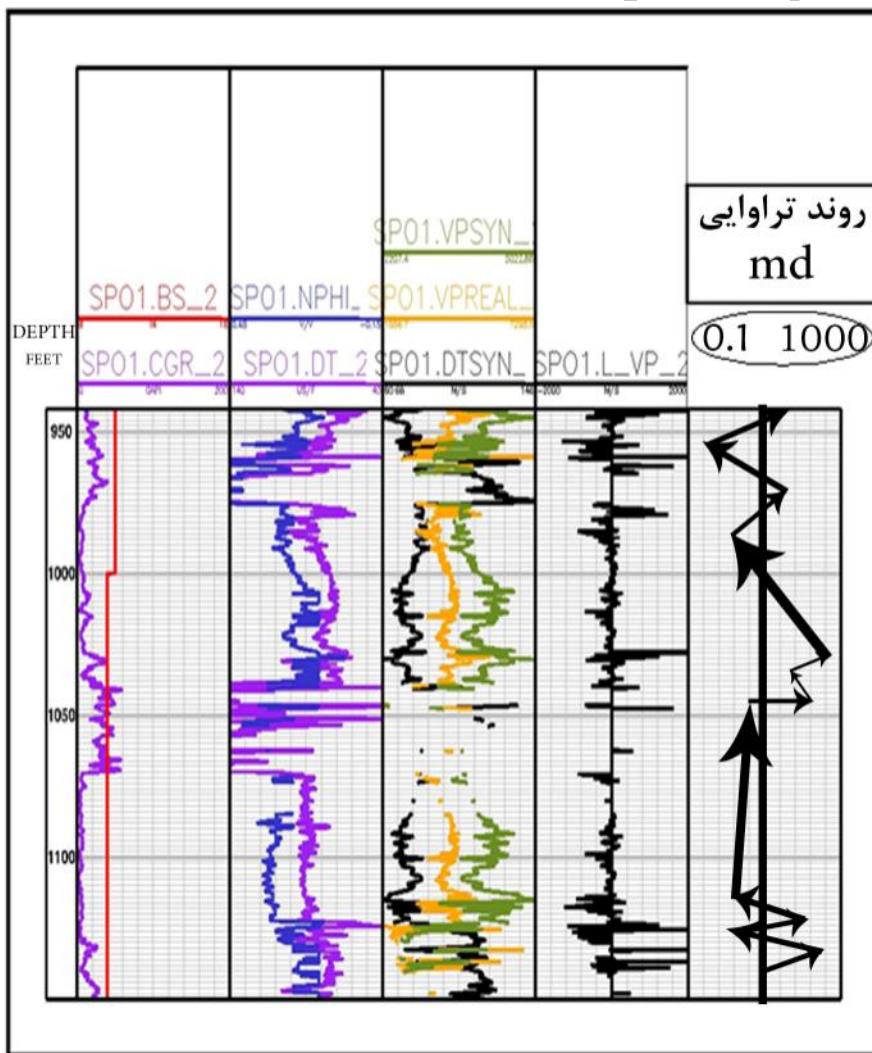
$$\Delta Vp = VPreal - VPsyn \quad (4)$$

نمودار انحراف سرعت در نرم افزار Excel رسم و روند تراوایی در نرم افزار ژئولاگ، در طول چاه Spo1، Spo2 تعیین شده است و با نتایج به دست آمده از نرم افزار Geolog مورد بررسی قرار گرفتند.

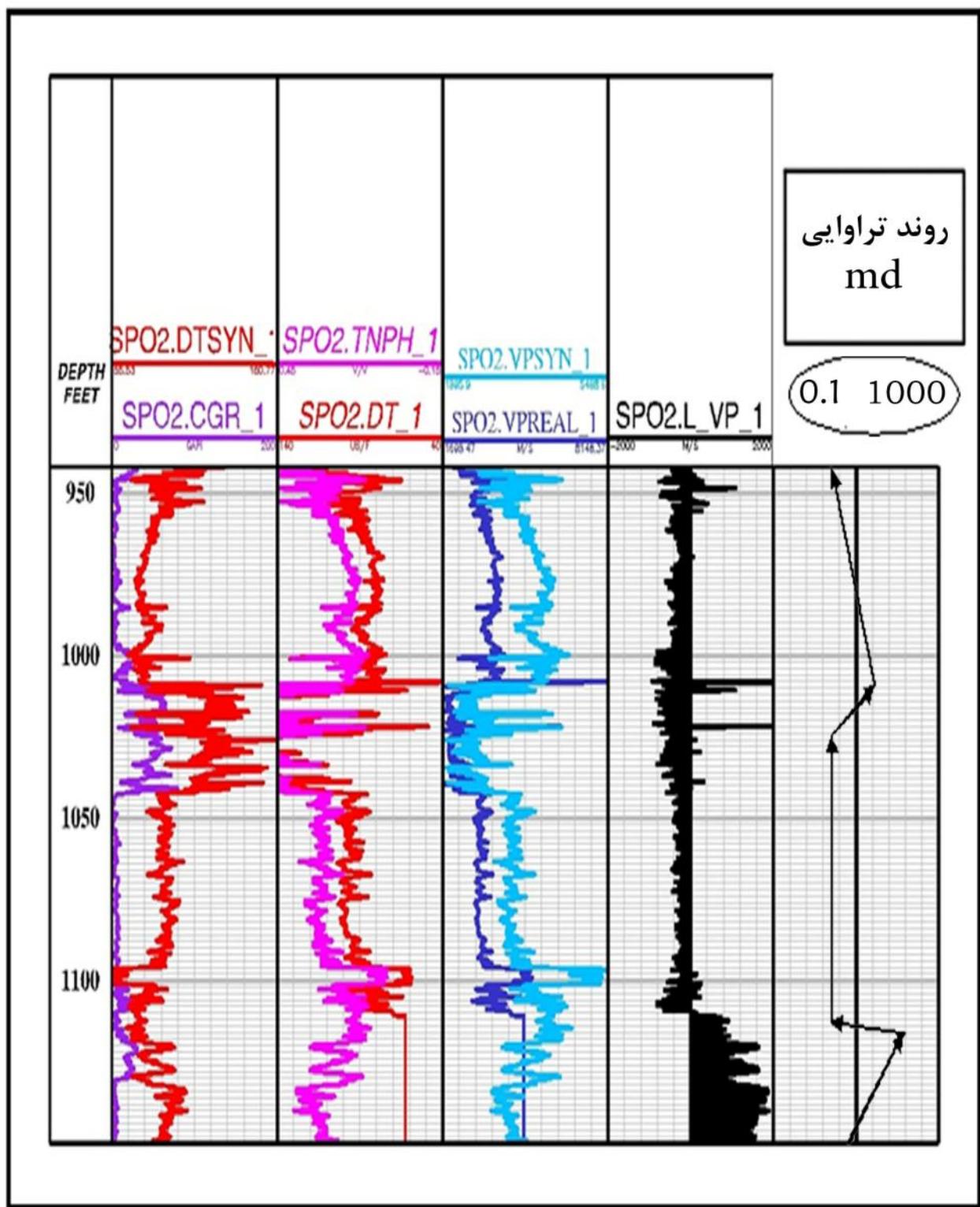
نمودار انحراف سرعت از ترکیب نمودار صوتی با نمودار نوترون و چگالی محاسبه می‌گردد و به وسیله‌ی آن میتوان اطلاعاتی درباره‌ی انواع تخلخل‌های اصلی در کربناتها، ردیابی توزیع فضاهای خالی دیاژنتیکی و پیش‌بینی روند تراوایی به دست آورد. مطالعات نشان می‌دهد که با افزایش ضریب سیمان شدگی، مقادیر نمودار انحراف سرعت نیز افزایش می‌یابد (Kazemzadeh & et al. 2007). در ابتدا، مقدار زمان عبور امواج صوتی مصنوعی توسط رابطه ۱، محاسبه می‌گردد.

$$DTsyn = Nphi(DTfl - DTmat) + DTmat \quad (1)$$

در این رابطه DTmat زمان عبور موج صوتی از ماتریکس است که در سازندهای آهکی برابر (US/F) ۴۹ در نظر گرفته می‌شود. با توجه به این که در سازند مورد مطالعه، سیال مورد استفاده در گل حفاری، آب شور است، DTfl (زمان عبور موج صوتی از سیال) برابر با ۱۸۹/۵



تصویر ۳- نمودار انحراف سرعت و تغییرات روند تراوایی در چاه Spo1



تصویر ۴- نمودار انحراف سرعت و تغییرات روند تراوایی در چاه Spo2

تصاویر ۳ و ۴ (تخلخل های قابل مشاهده در ژئولوگ) ، همان تخلخل متر بر ثانیه باشد، تخلخل از نوع بین بلوری (Intercrystalline porosity) و بین ذرهای (Interparticle Porosity) می شود و مقاطع نازک در همان عمق ها این تخلخل ها را نشان می دهد . به عنوان مثال اگر مقدار لاغ انحراف سرعت بیشتر از ۱۵۰۰ متر بر ثانیه باشد، اکثر تخلخل ها از نوع قالبی و اگر بین ۵۰۰ و +۵۰۰ دهنده.

تصاویر ۳ و ۴ (تخلخل های قابل مشاهده در ژئولوگ) ، همان تخلخل هایی را نشان می دهد که در مقاطع نازک میکروسکوپی دیده می شوند . به عنوان مثال اگر مقدار لاغ انحراف سرعت بیشتر از ۱۵۰۰ متر بر ثانیه باشد، اکثر تخلخل ها از نوع قالبی و اگر بین ۵۰۰ و +۵۰۰ دهنده.

بین گلوبه های تخلخل ارتباط آنها را قطع می کنند و لذا نقش عمده ای در کاهش تراوایی دارند. اندازه شکستگی های مشاهده شده در مقاطع نازک سازند داریان به لحاظ طول و ضخامت متغیر می باشد به طوریکه گاهی شکستگی ها سرتاسر مقطع را پیموده و بعضاً به صورت شکستگی ریز و نازک در مقطع نازک مشاهده می شوند. در طبقه بندي لوسيا (Lucia 1995)، اين تخلخل در گروه تخلخل هاي حفره ای به هم مرتبط می باشد.

#### ۴-۱۳- تخلخل قالب (Moldic)

اين نوع تخلخل ناشی از انحلال انتخابي دانه های اسکلتی و غير اسکلتی کربناته مانند صدفها و ائيدها می باشد که خود دانه حل می شود و قالب آن بر جای می ماند. اندازه اين حفرات به اندازه دانه حل شده و شدت انحلال بستگی دارد. دانه های اسکلتی و غير اسکلتی با ترکيب کلسیت پر منیزیم و آراغونیت پایدار در محیط دیاژنزی فراتیک دریابی، هنگامی که در محیط دیاژنز وادوز جوی قرار می گیرند به دلیل تحت اشباع بودن سیالات موجود در این محیط نسبت به آراغونیت و کلسیت پر منیزیم، به نسبت های مختلف نایپایدار گشته و در طی پایدارسازی، آراغونیت حل شده و کلسیت پرمنیزیم با از دست دادن منیزیم تبدیل به فاز پایدار در این محیط یعنی کلسیت کم منیزیم می شوند. در سازند داریان به دلیل مساعد نبودن شرایط برای تشکیل ائید، قالب ائیدی مشاهده نمی شود، اما فراوانی آلوکم های اسکلتی با ترکيب آراغونیتی و به میزان خیلی کم سیمان سیلیسی در از دست رفتن خیلی زیاد این نوع تخلخل موثر می باشد. طی مراحل دیاژنزی این نوع تخلخل به دلیل ماهیت دوگانه دیاژنزی، ممکن است که باعث ایجاد تخلخل از نوع حفره ای را کرده و باعث افزایش کیفیت مخزن بشود. این نوع تخلخل به دلیل ایزوله بودن معمولاً رابطه ای با تخلخل و تراوایی موثر ندارد مگر اینکه فضاهای آن به هم مرتبط گردند (آغازاده ۱۳۸۸).

#### ۴-۱۴- تراکم (Compaction)

تراکم یکی از فرایندهایی است که بعد از دفن شدگی رسوبات بر روی آنها تاثیر می گذارد و منجر به کاهش تخلخل و تراوایی می گردد. این فرایند در اثر فشار لیتواستاتیک ایجاد و منجر به آرایش نزدیک دانه های شود و با کاهش حجم رسوبات همراه است که به نوبه خود منجر به کاهش فضاهای خالی و تخلخل می گردد. اگر دانه های شکل پذیر وجود داشته باشند حجم آنها کم خواهد شد. اثرات حاصل از فشردگی مکانیکی شامل تغییر شکل پلاستیک قطعات، لغزش دانه ها، شکستگی دانه ها و نظم مجدد آنها می باشد (رضابی ۱۳۸۴).

#### ۴- مطالعات میکروسکوپی

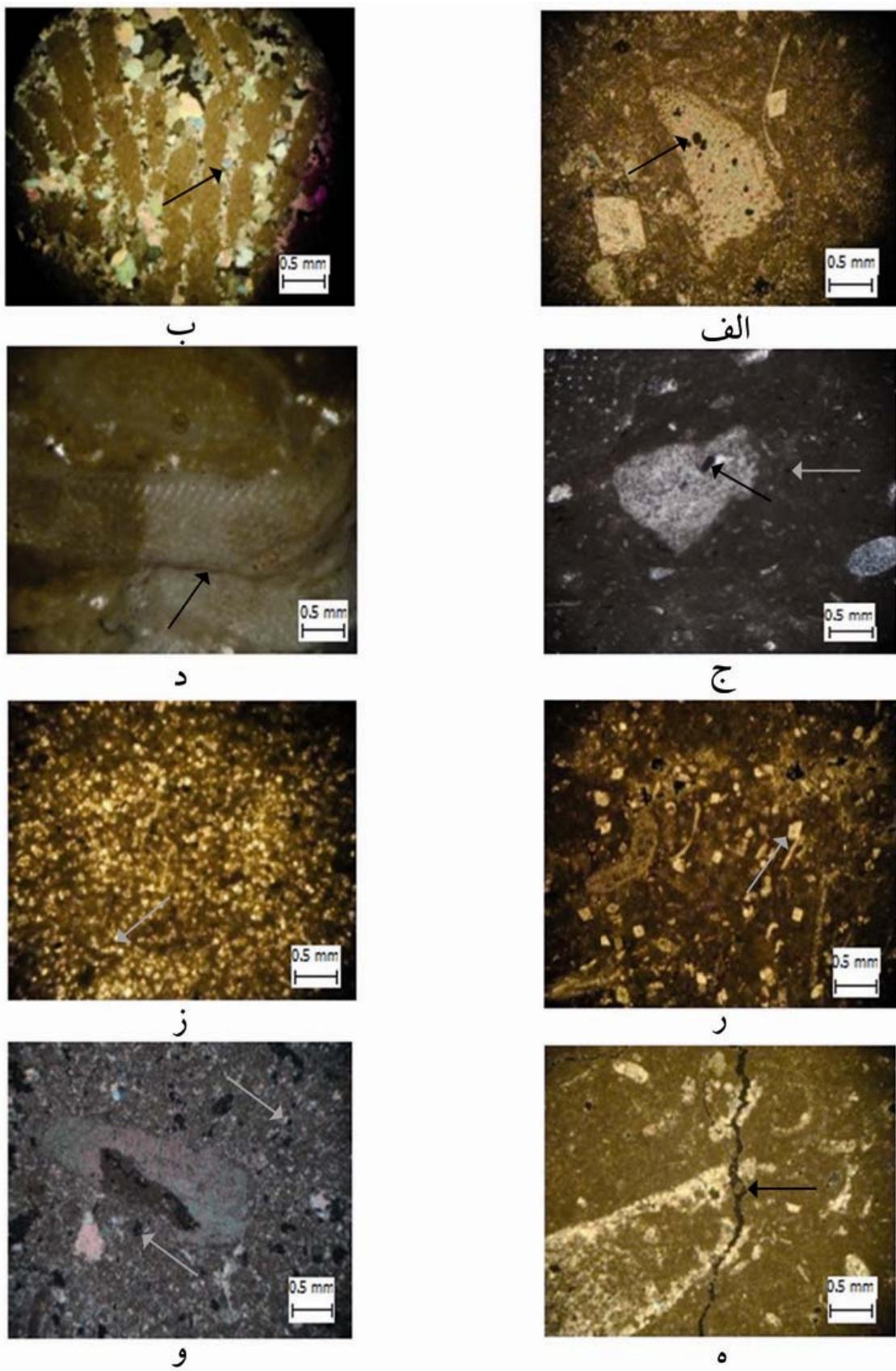
از خصوصیات سنگ های مخزن رخساره ها هستند که با مطالعه مقاطع نازک تهیه شده از مغزه به دست می آید. شناخت رخساره ها و توزیع فضای آنها، نقش مهمی در شناسایی زونهای تولیدی و مفید خواهد داشت. مسلماً استفاده از تکنیک هایی که با هزینه بسیار کم، سریع و دقت قابل قبول به تخمین این فاکتورها بپردازند، بسیار سودمند خواهد بود (آغازاده ۱۳۸۸). مقاطع نازک تهیه شده از سازند داریان در اعماق ۹۵۰ متر تا ۱۱۵۰ متر در دو چاه Spo2, Spo1 انواع تخلخل های مشاهده شده در لاغ انحراف سرعت را نشان می دهند. در زیر توضیحاتی در مورد این تخلخل ها داده می شود.

#### ۴-۱- تخلخل درون دانه ای (Intra particle porosity)

این نوع تخلخل در فضای درون دانه های اسکلتی و به صورت تخلخل ریز در درون دانه های غیر اسکلتی تشکیل می شود. این تخلخل ممکن است اولیه باشد و یا در طی دیاژنز آغازین بر اثر تجزیه مواد آلی پر کننده فضاهای اسکلتی موجودات آهک ساز، حاصل شود. میزان این نوع تخلخل به فراوانی قطعات فیلی؛ غیر فیلی، اندازه و نوع موجود بستگی دارد و از انواع تخلخل معمول در سازند داریان می باشد. با توجه به گسترش روزن بران بزرگ معمول در زمان کرتاسه زیرین مانند اوربیتولین ها و نیز دوکفه ای های بزرگ، این تخلخل در درون قطعات اسکلتی این نوع موجودات دیده می شود. حفظ شدگی این نوع تخلخل در سازند داریان به دلیل سیمان شدگی فراوان در طی دیاژنز به مقدار خیلی زیادی از بین رفته است. هر چند که وجود این نوع تخلخل باعث بالا بردن تخلخل کل می شود اما به دلیل ایزوله بودن رابطه خوبی با تخلخل موثر و تراوایی نداشته و لذا تاثیری در کیفیت مخزنی ندارد طبقه بندي لوسيا (Lucia 1995).

#### ۴-۲- تخلخل شکستگی (Fracture porosity)

شکستگی ها بیشتر از آنکه تخلخل را افزایش دهند، یکی از عوامل مهم ایجاد تراوایی هستند. این نوع تخلخل فابریک سنگ را قطع می کند و عموماً حاصل نیروهای جهت دار (تکتونیکی)، فروریزش (Collapse) و یا انحلال (Solution) در آهک ها و تبخیری ها هستند. به علت تاثیر فرایندهای دیاژنسی این شکستگی ها توسط سیمان پر شده و گاهی اوقات به صورت باز و پر نشده باقی مانده اند. شکستگی و گسل خوردگی و به تبع آن افت فشار باعث خروج گاز  $\text{CO}_2$  و فوق اشباع شدن محیط نسبت به سیمان کربناته و رسوبگذاری این نوع در امتداد این شکستگی ها می شود. شکستگی های پر شده علاوه بر اینکه تخلخل ها را پر می کنند بلکه با ایجاد سد



تصویر ۵- (الف) تخلخل درون ذرهای در محیط پکستونی (چاه ۱، spo1، نور xpl)، (ب) شکستگی‌های پر شده در محیط وکستونی (چاه ۲، spo2، نور xpl)، (ج) تخلخل قالبی در محیط وکستونی (چاه ۳، spo2، نور xpl)، (د) تراکم ایجاد شده بین دو اوریتولین (چاه ۴، spo1، نور xpl)، (ه) دلوومیتی شدن و تخلخل‌های بین بلوری (چاه ۵، spo1، نور xpl)، (ز) تخلخل بین بلوری در محیط گرینستونی (چاه ۶، spo1، نور xpl)، (و) شکستگی‌های باز مانده (چاه ۷، spo2، نور xpl)، (ئ) تخلخل حفره‌ای در محیط (چاه ۸، نور xpl).

بر اساس نمودار انحراف سرعت، هر دو چاه مورد مطالعه، سه نوع انحراف مثبت، منفی و صفر را دارا می‌باشند. در نتیجه در انحرافات مثبت انواع تخلخل در این چاهها از نوع قالبی و درون فسیلی می‌باشد و در انحرافات صفر ما تخلخل‌های بین ذره‌ای و بین بلوری را داریم و در انحرافات منفی نوع تخلخل شکستگی است که بر اساس این نمودار به ندرت این نوع تخلخل در هر دو چاه مشاهده شده است و نمودار انحراف سرعت به طور عمده در چاههای مورد مطالعه، انحرافات مثبت و منفی (+۵۰۰-۵۰۰) را نشان می‌دهد. با توجه به انحرافات صفر و مثبت در هر دو چاه که مورد بررسی قرار گرفته اند می‌توان به این نتیجه رسید که تخلخل‌های غالب در چاه Spo1 بین ذره‌ای، بین بلوری، ریز تخلخل‌ها هستند و در چاه Spo2، عمدتاً تخلخل از نوع قالبی و در برخی جاهای شکستگی مشاهده می‌شود.

تخلخل‌های شناسایی شده بر اساس مقاطع نازک تهیه شده از عمق ۹۵۰ تا ۱۱۵۰ متری دو چاه spo1، spo2، تطابق قابل قبولی را با انحرافات نمودار انحراف سرعت نشان می‌دهند. بنابراین می‌توان گفت که این نمودار، ابزاری مناسب جهت شناسایی انواع تخلخل‌ها در کربناتها می‌باشد.

#### مراجع

- آفازاده، ن، ۱۳۸۸، "بررسی نقش دیاژنیک و عوارض آن در سازند داریان و ارتباط آن با کیفیت محزنی در میدان گازی پارس جنوبی"، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه تهران، ۱۴۹ ص.  
امیری، م، ۱۳۸۸، "محیط رسوبی، چینه نگاری سکانسی و تعیین سن سازند داریان در میدان گازی پارس جنوبی"، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه تهران، ۲۰۰ ص.  
رستگار لاری، ع، ۱۳۸۸، "محیط رسوبی و چینه نگاری سکانسی سازند فهلیان در مرکز فارس"، فصلنامه زمین شناسی کاربردی، سال ۵، شماره ۲.  
رضایی، م، ۱۳۸۴، "زمین شناسی نفت"، انتشارات علوی، ۴۷۲ ص.  
رضایی، م. و چهرازی، ع، ۱۳۸۵، "اصول برداشت و تفسیر نگارهای چاه پیمایی"، انتشارات دانشگاه تهران، ۷۹۹ ص.  
رحیم پور بناب، ح، ۱۳۸۴، "سنگ شناسی کربنات‌ها (ارتباط دیاژنیک و تخلخل)", انتشارات دانشگاه تهران، ۴۸۷ ص.  
گزارش شرکت نفت و گاز پارس جنوبی، ۱۳۷۰.

Anselmetti, F. S. & Eberli, G. R., 1999, "The velocity-deviation log; a tool to predict pore type and permeability trends in carbonate drill holes from sonic and porosity or density logs", *AAPG Bulletin*, Vol. 83 (3): 450- 466.  
Eberli, G. R., Anselmetti, F. S. & Incze, M. L., 2003, "Factors controlling elastic properties in carbonate sediments and rocks", *The Leading Edge*, Vol. 22 (7): 654-660.

#### ۴-۵- دولومیت شدن (Dolomitization)

دولومیتی شدن یکی از پدیده‌های مهم دیاژنیکی است که اغلب منشا جانشینی دارد و در طول سازند، در برخی از مقاطع مورد مطالعه مشاهده می‌گردد. دولومیتها از نظر تشکیل به دو گروه تقسیم بندی می‌شود(رحیم پور ۱۳۸۴).

- دولومیت اولیه (Sinegenetic)

- دولومیت ثانویه (Diagenetic)

دولومیتها مشاهده شده در سازند داریان از نوع دولومیت‌های ثانویه بوده و هیچ شاهدی مبنی بر وجود دولومیت‌های اولیه نمی‌باشد. این دولومیتها اکثر پتانسیل خوبی برای تخلخل بین بلوری و تراوایی دارا می‌باشند، به همین دلیل بررسی آنها از اهمیت زیادی برخوردار است.

#### ۴-۶- تخلخل بین بلوری (Intercrystalline porosity)

این نوع تخلخل در دولومیت‌ها بیشتر وجود دارد، هنگامی که کلسیت به دولومیت تبدیل می‌شود، حجم دولومیت ۱۳ درصد کمتر از حجم کلسیت است و به دلیل کاهش حجم این نوع تخلخل به وجود می‌آید.

این نوع تخلخل در سازند داریان در قسمتهایی که دولومیتی شده دیده می‌شود و مقدار آن در سازند داریان خیلی کم می‌باشد.

#### ۴-۷- تخلخل مفرهای (Vuggy porosity)

تخلخل حفره‌ای از انواع رایج تخلخل در سازند داریان می‌باشد. این نوع تخلخل در اکثر رخساره‌ها کم و زیاد مشاهده می‌شود. تشکیل این نوع تخلخل در نتیجه عملکرد فرایندهای دیاژنی مخصوصاً انجلاحل و بزرگ شدن تخلخل‌های قالبی، با چشم غیر مسلح قابل مشاهده هستند(رحیم پور بناب ۱۳۸۴).

فراوانی آن در رخساره پهنه جزو مردمی و گرینستون تا پکستون مربوط به زیر محیط لagon باز است. معمولاً توسعه سیمان پر شده اند و در بعضی از رخساره‌ها حفظ شدگی بیشتری را نشان می‌دهند به طوریکه به عنوان فراوان ترین نوع تخلخل در آن رخساره محسوب می‌شوند.

#### ۵- نتیجه‌گیری

به طور کلی، انحرافات قابل مشاهده در نمودار انحراف سرعت، تنها در ایتروال‌های کربناته قابل اعتماد است و نباید به نتایج آن در لیتولوژی غیر کربناته اعتماد نمود علت آن است که سنگهای کربناته در مقایسه با ماسه سنگ‌ها از تخلخل ثانویه بیشتری برخوردار می‌باشند.

**James, G. A. & Wynd, J. G., 1965**, "Stratigraphic nomenclature of Iranian oil consortium agreement area", *AAPG Bull.*, Vol. 49: 2182-2245.

**Kazemzadeh, E., Nabi-Bidhendi, M., Keramati, M. Rezaee, M. R. & Saadat, K., 2007**, "Determination of archie coefficients in different petrofacieses of carbonate rocks using seismic wave velocity deviation logs", *Journal of the Earth & Space Physics*, Vol. 33 (1): 21.

**Lucia, F. J. 1995**, "Rock-fabric petrophysical classification of carbonate pore space for reservoir characterization", *AAPG Bulletin*, Vol. 79 (9): 1275-1300.

**Wells, A. J., 1965**, "Lithofacies and geological history of Khami Group in Southwest of Iran", *IOOC Rep. No. 1082 (Unpub.)*: 103-147.

**Wyllie, M. R. J., Gregory, A. R. & Gardner, L. W., 1956**, "Elastic wave velocities in heterogeneous and porous media", *Geophysics*, Vol. 21 (1):47-70.

Archive of SID