

اثر فشار و اشباع بر سرعت امواج تراکمی و برشی در نمونه‌های ماسه‌سنگی سازند گدوان و سنگ آهکی سازند سروک مربوط به یکی از چاههای اکتشافی میادین نفتی جنوب غرب ایران

^۱ جعفر ولی و ^۲ مجید نبی بیدهندی

^۱ پژوهشگاه صنعت نفت

^۲ موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران

(دریافت: ۸۲/۶/۱۱؛ پذیرش: ۸۲/۱۰/۷)

چکیده

مطالعه حاضر بر روی ۵ نمونه مغزه‌های ماسه سنگی سازند گدوان و ۵ نمونه مغزه‌های سنگ آهکی سازند سروک در یک چاه اکتشافی یکی از میادین نفتی واقع در جنوب غرب ایران انجام شده است. ابتدا نمونه‌ها بشکل استوانه (Plug) تهیه شده و تخلخل و تراوایی آنها اندازه‌گیری شدند. سپس با استفاده از سیستم پیشرفته مستقر در شرکت TRC ژاپن اندازه‌گیری آزمایشگاهی سرعت دردو حالت خشک و اشباع از آب در فشارهای مختلف انجام گردید.

با داشتن خواص پتروفیزیکی از قبیل تخلخل، چگالی و کانی‌های تشکیل دهنده نمونه‌ها مقادیر سرعت امواج تراکمی (V_p) و امواج برشی (V_s) در شرایط مخزن و با فشارهای مختلف با استفاده از مدل گاسمون Gassmann پیش‌بینی شده است. مقادیر سرعت‌های امواج برشی و تراکمی بدست آمده از اندازه‌گیری آزمایشگاهی با مقادیر پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمون در فشار سازند با یکدیگر مقایسه شده‌اند. درنهایت رابطه سرعت امواج برشی بر حسب سرعت امواج تراکمی در فشار مخزن برای دو گروه مذکور از نمونه‌های ماسه سنگ و سنگ آهک بدست آمده است.

واژه‌های کلیدی: سرعت‌های امواج تراکمی و برشی، مدل گاسمون، ماسه سنگ، سنگ آهک، سازند های سروک و گدوان.

مقدمه

برای ارزیابی دقیق و روشن تأثیر پارامترهای مخزن بر روی خواص الاستیک سنگ‌های مخزن، انجام کارهای آزمایشگاهی و تئوری، هر دو لازم و ضروری است. از یک طرف نتایج آزمایشگاهی باید بوسیله تئوری‌ها تفسیر و مدل‌سازی شوند تا بعنوان اطلاعات ورودی برای تفسیر لرزه‌ای بکارروند. از طرف دیگر چون فرض‌هایی برای ساده سازی روابط ریاضی در مدل‌ها به کار می‌رود، نتایج آزمایشگاهی برای تأیید اعتبار این فرض‌هالازمند مطالعات فیزیک سنگ را میتوان به دو بخش تئوری و آزمایشگاهی تقسیم کرد. در بخش تئوری مطالعات اساسی توسط Gassmann و Biot انجام شده است (Gassmann, 1951; Biot, 1956) که اکنون با گذشت ۵۰ سال مورد استفاده محققین و صاحب‌نظران صنعت نفت قرار می‌گیرد. در بخش آزمایشگاهی نیز مطالعات قابل توجهی صورت گرفته است (Wang & Nur, 1992; Han *et al.*, 1986; Wang, 2000) (Eberhart *et al.*, 1989).

اندازه‌گیری‌های آزمایشگاهی نقشی حیاتی در اکتشاف و توسعه میدان‌های نفتی دارد. اگر چه اندازه‌گیری‌های آزمایشگاهی در مقیاس بسیار کوچکی، خصوصیات مخزن را بررسی می‌کند ولی استفاده توان از آن بهمراه نگارها و مقاطع لرزه‌ای در توصیف مخزن بسیار کارآمد است. در ضمن محدودیت مذکور را می‌توان با مغزه‌گیری‌های بیشتر از نقاط مختلف سازند کاهش داد. در این مقاله ابتدا در مورد زمین‌شناسی سازند مورد مطالعه و سپس در مورد تئوری، مفروضات و عملکرد مدل گاسمن و روابط ارائه شده در مدل توضیحاتی ارائه شده است و همچنین روش کارشامل آماده‌سازی نمونه Plugging و اندازه‌گیری سرعت V_p سیال مخزن و چگالی، تخلخل و تراوایی و اندازه‌گیری سرعتهای V_p و V_s نمونه‌ها در حالت خشک و اشباع شرح مختصر داده شده است. سرانجام مقادیر سرعت اندازه‌گیری شده با آنچه توسط مدل گاسمن پیش‌بینی می‌شود مقایسه گردیده و در نهایت نتیجه‌گیری آمده است.

زمین‌شناسی سازندهای سروک و گدوان

• سازند سروک

این سازند با سن کرتاسه میانی و ضخامت حدود ۶۰۰ متر، با آهک‌های کرم، قهوه‌ای روشن تا تیره، متخلخل دولومیتی با نشانه‌های زیاد نفت داخل شکستگی‌ها مشخص می‌شود. در قسمت قاعده آهک‌های سفید و سفید خاکستری و نخودی رنگ، چرتی گچی، دولومیتی، رسی، پیریتی می‌باشند. در بعضی قسمت‌ها لایه‌های نازک دولومیت وجود دارد. ارتباط مرز بالائی سازند

سروک با سازند لافان بصورت دگر شیب می‌باشد. این دگر شیبی در منطقه، توروئین شناخته می‌شود.

• سازند گدوان

این سازند با سن کرتاسه پائینی (آپتین) با لایه‌ای از شیل و ماسه شروع می‌شود. شیل‌ها برنگهای خاکستری، خاکستری تیره، قهوه‌ای تیره، سخت متوسط، بندرت پیریتی و ماسه‌ای بوده و ماسه سنگها هم خاکستری تیره، قهوه‌ای تیره با سختی متوسط، دانه ریز، رسی، آهکی و بیتومن دار و پیریتی می‌باشند. بعد از این لایه‌های شیلی/مارنی و ماسه‌ای با لایه‌های سنگ آهک برنگهای خاکستری، سفید، نخودی، قهوه‌ای، متوسط تا سخت، رسی و میکریتی می‌رسد که مقدار آنها در مقایسه با لایه‌های شیلی بسیار ناچیز است در این سازند یک بخش آهکهای نخودی، خاکستری تا قهوه‌ای، قهوه‌ای تا نخودی، سفید خاکستری، تمیز با سختی متوسط است که حاوی نفت می‌باشد. بعد از این بخش توالی لایه‌های شیل، آهک و ماسه سنگ شروع می‌شود و این ماسه سنگها از لحاظ نفتی دارای اهمیت می‌باشند.

تئوری و مفروضات مدل گاسمن

تئوری گاسمن برای محیط‌های متخلخل اشباع از سیال در سال ۱۹۵۱ ارائه شد (Gassmann, 1951).

گاسمن برای معرفی مدل خود فرضیات زیر را در نظر گرفت:

- این تئوری در فرکانس‌های پائین صادق است.
- سنگ یا محیط همگن و همسانگرد می‌باشند.
- تمام حفره‌ها بهم پیوسته یا مرتبط هستند.
- سنگ متخلخل بعنوان یک سیستم سیال - جامد و یک سیستم بسته است یعنی آب درون سنگ بیرون نمی‌آید.
- درهنگام تحریک یک موج، حرکت نسبی میان سیال و قسمت جامد سنگ قابل صرفنظر کردن است.

در رابطه (۱) مدول بالک سنگ اشباع K بر حسب مدول بالک قسمت جامد K_s (matrix)، مدول بالک شاره K_f (fluid)، مدول بالک سنگ خشک K_d و تخلخل Φ با استفاده از مدل گاسمن داده شده است (Wang and Nur 1992).

$$K = K_d + \frac{\left[1 - (K_d/K_s)\right]^2}{\frac{\Phi}{K_d} + \frac{1-\Phi}{K_s} - \frac{K_d}{K_s^2}} \quad (1)$$

روابط (۲) و (۳) به ترتیب مدول برشی سنگ اشباع و چگالی بالک سنگ اشباع را بدست می‌دهند.

$$\mu = \mu_d \quad (2)$$

$$\rho = \Phi \rho_f + (1 - \Phi) \rho_s \quad (3)$$

که در آنها μ_d مدول برشی سنگ خشک، ρ_f و ρ_s به ترتیب چگالی قسمت جامد سنگ و چگالی شاره درون حفره‌ها می‌باشند. با داشتن مقادیر K ، μ و ρ از سه رابطه اخیر می‌توان سرعتهای امواج تراکمی V_p و امواج برشی V_s را از روابط (۴) و (۵) محاسبه نمود.

$$V_p = \left[\frac{K + 4/3\mu}{\rho} \right]^{1/2} \quad (4)$$

$$V_s = \left(\frac{\mu}{\rho} \right)^{1/2} \quad (5)$$

برای تعیین مدول بالک قسمت جامد سنگ ابتدا می‌توان از روش‌های Voigt (۱۹۱۰) و Reuss (۱۹۲۹) مدول بالک را بر حسب درصد عناصر موجود در نمونه مورد نظر بدست آورد و سپس با میانگین‌گیری دومقدار بدست آمده (روش Hill) می‌توان مقدار واقعی ترمودول بالک را بدست آورد (Wang and Nur, 1992). این میانگین‌گیری‌ها برای مدل‌های Voigt، Voigt and Reuss، Hill به ترتیب از روابط ۶ تا ۸ بدست می‌آیند که در آنها M می‌تواند مدول بالک قسمت جامد سنگ K_s یا مدول برشی آن باشد.

$$M_v = \sum_{i=1}^n c_i M_i \quad (6)$$

$$M_r = \sum_{i=1}^n \frac{c_i}{M_i} \quad (7)$$

$$M_H = \frac{1}{2} (M_v + M_r) \quad (8)$$

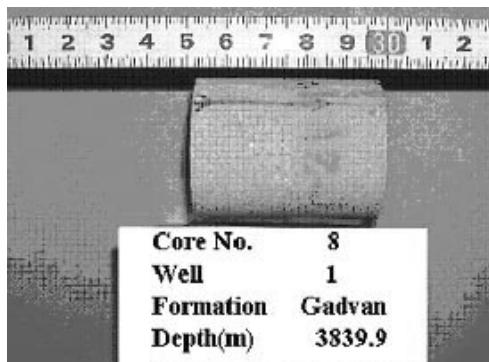
در این مطالعه از داده‌های استاندارد شرکت شلومبرژه برای تعیین مدول بالک کانی‌ها استفاده شده است، که مقادیر آن در جدول ۱ آمده است.

جدول ۱- داده‌های استاندارد شرکت شلومبرژه برای تعیین مدول بالک کانیهای کلسیت، دولومیت و کوارتز.

$K(GPa)$	(GPa)	μ	مدول کانی
۷۰/۲	۲۹		کلسیت
۶۹/۴	۴۶/۶		دولومیت
۳۶/۶	۴۵		کوارتز

روش کار آماده سازی نمونه ها

ابتدا با مطالعه نگارهای پتروفیزیکی و زمین شناسی برای سازند مورد نظر در عمق های خاص مغزه هایی بصورت پلاگ (Plug) نمونه برداری شدند. این پلاگ ها به صورت استوانه و دارای قطر ۱/۵ اینچ (۳/۸۱ سانتی متر) و طول ۲/۵ اینچ (۶/۳۵ سانتی متر) می باشند. عمل Plugging بصورت عمودی می باشد و به همراه این عمل می توان از نمونه های اطراف پلاگ نیز برای کارهای پتروفیزیکی از قبیل XRD و Thin Section و استفاده کرد و مواردی مانند شماره و عمق نمونه و همچنین شماره چاه و میدان مربوطه باید به همراه آن یادداشت برداری شود. یک نمونه آماده در شکل ۱ آمده است.



شکل ۱- یک نمونه از پلاگ های تهیه شده بشکل استوانه، با قطر ۱/۵ اینچ (۳/۸۱ سانتیمتر) و طول ۲/۵ اینچ (۶/۳۵ سانتیمتر)، نمونه گیری به صورت عمودی انجام شده است.

اندازه گیری سرعت V_p سیال مخزن

جهت تعیین مدول بالک شاره نیاز به سرعت امواج تراکمی می باشد. بنابراین اندازه گیری سرعت V_p سیال مخزن در دو حالت نفت و آب مخزن انجام می گیرد. اندازه گیری سرعت V_p

نفت در دو حالت نفت خام (Crude oil) و نفت زنده (Live oil) انجام شده است. همچنین اندازه‌گیری سرعت امواج تراکمی آب با میزان اشباع نمک مربوط به شرایط مخزن انجام شده است.

دو الکترود فرستنده و گیرنده سرعت امواج در دو طرف بالا و پائین سیلندر مخصوص قرار داده شده و میزان زمان عبور موج تراکمی اندازه‌گیری می‌شود و سپس می‌توان با تغییر فشار و دما سرعت‌های مختلف V_p سیال مخزن را بدست آورد. مقادیر بدست آمده مدول بالک شاره در سیالات مختلف در شرایط مخزن بصورت زیر می‌باشد.

$$آب با 21000 \text{ ppm نمک}$$

$$\text{نفت خام}$$

$$\text{نفت زنده}$$

اندازه‌گیری چگالی، تخلخل و تراوایی نمونه‌ها

اندازه‌گیری چگالی باتوجه به اندازه‌گیری ابعاد فیزیکی (قطر و ارتفاع) و جرم براحتی قابل محاسبه است. همچنین با پودرکردن مقداری از نمونه می‌توان میزان چگالی دانه‌ها (Grain Density) را نیز بدست آورد. برای اندازه‌گیری تخلخل از دستگاه Porosimeter مدل ۳۰۰ ASC و برحسب روش هلیوم استفاده می‌شود. میزان تراوایی نیز بصورت افقی و به فاصله یک سانتیمتر از یکدیگر و در چهارجهت مختلف تعیین می‌شود. این اندازه‌گیری توسط دستگاه PDPK انجام شده است. درنهایت بامتوسط‌گیری مقادیر بدست آمده می‌توان مقدار تراوایی (Permeability) را محاسبه کرد. مقادیر چگالی، تخلخل و تراوایی اندازه-گیری شده برای نمونه‌های ماسه سنگ و سنگ آهک به ترتیب در جداول ۲ و ۳ آمده است.

جدول ۲- مقادیر چگالی، تخلخل و تراوایی اندازه‌گیری شده برای نمونه‌های ماسه سنگ سازند گدون.

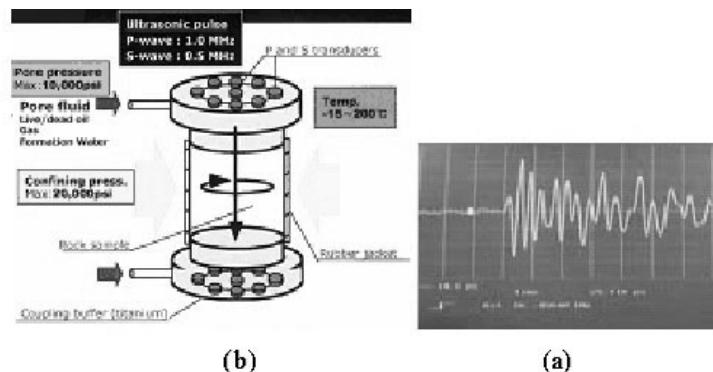
شماره نمونه	چگالی (g/cm^3)	تراوایی (mD)	تخلخل (%)	
۱	۲/۰۸	۴۹۰	۲۱/۵	
۲	۲/۰۸	۳۶۲	۲۲/۴	
۳	۲/۱۷	۸۰۶	۱۸/۳	
۴	۲/۱۰	۲۲۰۸	۲۱	
۵	۲/۱۴	۱۳۶۴	۱۹/۶	

جدول ۳- مقادیر چگالی، تخلخل و تراوایی اندازه‌گیری شده برای نمونه‌های سنگ‌آهک سازند سروک.

شماره نمونه	چگالی (g/cm ³)	تراوائی (mD)	تخلخل (%)	
۱	۲/۰۹	۲/۸۶	۲۲/۴	
۲	۲/۲۷	۰/۸۱	۱۴/۵	
۳	۲/۰۶	۶/۳۲	۲۳/۹	
۴	۲/۴۷	۰/۰۹	۴/۹	
۵	۲/۵۳	۰/۱۸	۸/۲	

اندازه‌گیری سرعت Vp و Vs نمونه‌ها در حالت خشک و اشباع

برای اندازه‌گیری در شرایط مخزن ابتدا باید سیستم و نمونه در شرایط پایدار فشار و دمای مورد نظر قرار گیرند و این عمل مستلزم زمان نسبتاً طولانی است. سپس با تغییر فشار موثر از مقدار ماکزیمم فشار به سمت حداقل می‌توان شرایط متفاوت را در محیط نمونه ایجاد و زمان عبور موج را اندازه‌گیری نمود. البته این عمل در محدود سازنده‌ای فوق از حدود ۴۵ GPa برای سازند گدوان و از حدود ۳۰ GPa برای سازند سروک شروع و به فشار حدود ۶ GPa رسیده است. معمولاً دمای نمونه مقدار ثابت و برابر با دمای مخزن می‌باشد. اندازه‌گیری سرعت امواج تراکمی و برشی در دو حالت خشک و اشباع از آب اندازه‌گیری شده است. این اندازه‌گیریها توسط سیستم اندازه‌گیری سرعت امواج الاستیک (EWVMS) مرکز تحقیقات و تکنولوژی شرکت نفت ژاپن (TRC) انجام شده است. همچنین در این سیستم شبیه‌سازی مخزن تا عمق ۵۰۰۰ متری امکان پذیر است. و می‌توان اندازه‌گیری سرعت امواج الاستیک را برای شاره‌های مختلف مانند آب، نفت و گاز انجام داد. از طرفی سیستم توانایی اعمال ماکزیمم فشار همه‌جانبه (Confining Pressure) و فشار شاره (Fluid Pressure) بترتیب حدود ۱۴۰ GPa و ۷۰ GPa را دارد. حدود تغییرات دمای نمونه حدود ۱۵–۲۰۰ درجه سانتیگراد می‌باشد. در ضمن زمان رسید اولیه امواج الاستیک دریافت شده توسط گیرنده بوسیله اسیلوسکوپ مشاهده می‌گردد (شکل ۲).

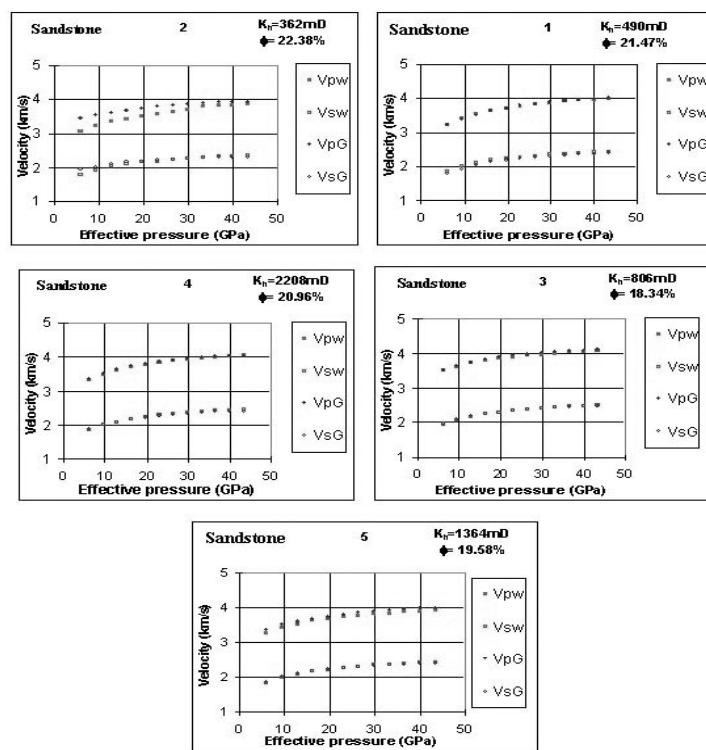


شکل ۲- (a) یک نمونه از زمان رسید اولیه امواج الاستیک دریافت شده توسط گیرنده که در اسیلوسکوپ قابل مشاهده می باشد.

(b) نحوه عملکرد سیستم اندازه گیری سرعت امواج الاستیک بر روی مغزه های مورد آزمایش، شامل فرستنده و گیرنده امواج S و P ، ماکریم فشار همه جانبی، فشار شاره، تعییرات دمای نمونه و فرکانس امواج S .

مقایسه داده های آزمایشگاهی با نتایج بدست آمده توسط مدل گاسمن

با توجه به اندازه گیری های سرعت های امواج برشی و تراکمی در شرایط آزمایشگاهی و همچنین اندازه گیری های پتروفیزیکی نمونه ها و اعمال آن در روابط مدل سرعت گاسمن می توان مقادیر سرعت را پیش بینی کرد. در اشکال ۳ و ۴ مقادیر سرعت پیش بینی شده در مدل گاسمن به همراه مقادیر اندازه گیری آزمایشگاهی بر حسب فشار موثره ترتیب برای دو گروه ماسه سنگ و سنگ آهک نشان داده شده اند.



شکل ۳- مقادیر سرعت‌های امواج تراکمی و برشی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه و پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمن بر حسب فشار موثر برای نمونه‌های ماسه سنگ.

Vpw: سرعت موج تراکمی اندازه‌گیری شده در حالت اشباع از آب.

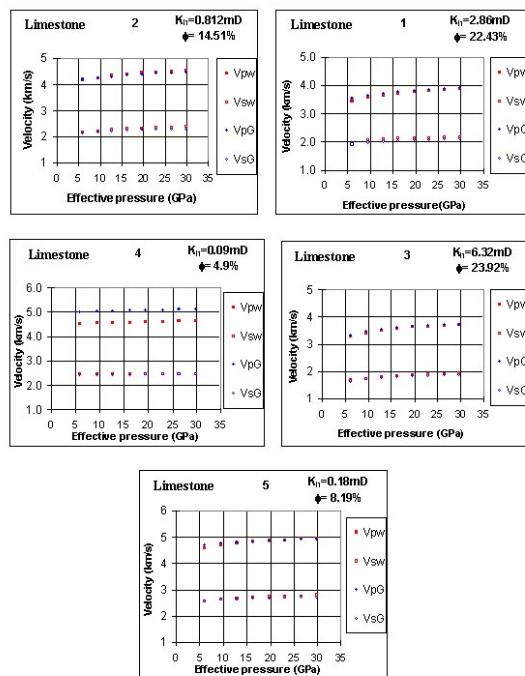
Vpg: سرعت موج تراکمی پیش‌بینی مدل گاسمن.

Vsw: سرعت موج برشی اندازه‌گیری شده در حالت اشباع از آب.

Vsg: سرعت موج برشی پیش‌بینی مدل گاسمن.

همانطوریکه در شکل‌های ۳ و ۴ نمایان می‌باشد هر نمونه به خاطر تفاوت در نوع کانی تشکیل دهنده و همچنین میزان تخلخل و تراوائی آن دارای عکس العمل متفاوت سرعت بر حسب فشار می‌باشد.

گروه ماسه سنگ (شکل ۳) نمونه های شماره ۱ تا ۵ همگی با تخلخل و تراوائی بالا، یک تغییر سرعت حدود ۱۰۰۰ m/s را در مقابل حدقه و حداکثر فشار GPa ۶-۴۰ از خود نشان می دهند. گروه سنگ آهک (شکل ۴) نیز نمونه های شماره ۱ الی ۵ با تخلخل های کم تا زیاد و همچنین دارای تراوائی کم، یک تغییر سرعت حدود ۲۰۰۰- ۵۰۰۰ m/s را در مقابل حدقه و حداکثر فشار GPa ۶-۳۵ از خود نشان می دهند. و این تغییر سرعت بر حسب فشار موثر در فشارهای کم بیشتر مشهود است.



شکل ۴- مقادیر سرعتهای تراکمی و برشی اندازه گیری در آزمایشگاه و پیش بینی توسط مدل گاسمن بر حسب فشار موثر برای نمونه های سنگ آهک.

VpW : سرعت موج تراکمی اندازه گیری شده در حالت اشباع از آب VpG : سرعت موج تراکمی پیش بینی مدل گاسمن.

VsW : سرعت موج برشی اندازه گیری شده در حالت اشباع از آب VsG : سرعت موج برشی پیش بینی مدل گاسمن.

در تمامی نمونه ها مقادیر سرعت پیش بینی شده توسط مدل گاسمون و مقادیر اندازه گیری شده آزمایشگاهی با یکدیگر برابر و یا بسیار نزدیک می باشند و این تفاوت در فشار مخزن به حداقل می رسد، و این دلیل بر صحت ارائه مدل گاسمون در این ناحیه می باشد.

اثر فشار و اشباع

در مخزن همواره دو نوع فشار وجود دارد، فشار رولایه ناشی از سنگینی لایه های بالائی P_o (Overburden Pressure) که به آن فشار محصور کننده (Confining Pressure) نیز گفته می شود و فشار دیگر نیز ناشی از فشار شاره درون خلل و فرج می باشد که آنرا فشار سیال (Fluid Pressure) و یا P_p (Pore Pressure) می نامند، همچنین تفاوت دو فشار را فشار موثر (Effectine Pressur) می نامند (Lee & Shaw, 1998).

$$P_e = P_o - P_p \quad (9)$$

سرعت امواج لرزه ای V_s و امپدانس با افزایش فشار رولایه بیشتر می شود. رابطه بین سرعت ها و فشار رولایه غیر خطی و تغییرات خواص لرزه ای در نواحی با فشار رولایه پائین خصوصاً در ماسه سنگ ها بیشتر است، این مهم در مطالعات لرزه ای جهار بعدی و AVO بسیار مهم می باشد (Wang, 2001).

درج دلیل ۴ اثر تغییر سرعت امواج تراکمی بصورت درصد بر حسب تغییر فشار موثر (حدود ۵GPa) در دو حالت فشار موثر کم و در فشار مخزن برای دو نوع (نمونه شماره ۲ از گروه ماسه سنگ و نمونه شماره ۳ از گروه سنگ آهک) آمده است. می توان میزان درصد تغییر سرعت امواج تراکمی برای نمونه های فوق را در فشارهای مختلف مشاهده کرد. همانگونه که مشاهده می شود با کاهش فشار موثر میزان درصد تغییرات سرعت امواج افزایش می یابد. از این تغییرات سرعت امواج تراکمی بر حسب فشار می توان مثلاً در مطالعات چهار بعدی لرزه ای استفاده کرد.

در طی تولید و افزایش برداشت از مخزن میزان فشار و اشباع شاره تغییر می یابد. ممکن است تغییر فشار و اشباع شاره مستقل و یا تاثیر پذیر از یکدیگر باشند. در هر حال مقدار سرعت و امپدانس لرزه ای بستگی به تغییر فشار و اشباع شاره مخزن دارد (Wang, 2001). همانگونه که در دلیل ۴ میزان درصد تغییر سرعت تراکمی بر حسب فشار موثر در حد پائین و در شرایط فشار مخزن برای نمونه های سنگ آهک و ماسه سنگ آمده است، این تغییرات سرعت در فشارهای

پائین بیشتر مشاهده می‌شود، بنابراین در مقایعی که فشار مخزن افت می‌کند می‌توان انتظار داشت که تغییرات سرعت بیشتر از شرایط مخزن باشد. همچنین تقریباً در تمامی نمونه‌های آهکی (به جز نمونه شماره ۴) سرعت امواج تراکمی در حالت اشباع از آب در داده‌های مدل گاسمن و داده آزمایشگاهی دارای تفاوت اندک و ثابت می‌باشد، اما این حالت در نمونه‌های ماسه‌سنگی متفاوت است. بطوریکه این تفاوت اندک و ثابت در فشارهای کم برقرار اما در فشارهای نزدیک فشار مخزن تفاوتی مشاهده نمی‌شود و این امر نشان دهنده آنست که هنگامی که نمونه ماسه‌سنگ در حالت فشار مخزن قرار می‌گیرد بدلیل تراکم پذیری و جابجائی ریزدانه‌های ماسه‌سنگ‌ها باعث می‌شود تا نمونه دارای رفتار یکسان باشند. اما این حالت در نمونه‌های آهکی دیده نمی‌شود.

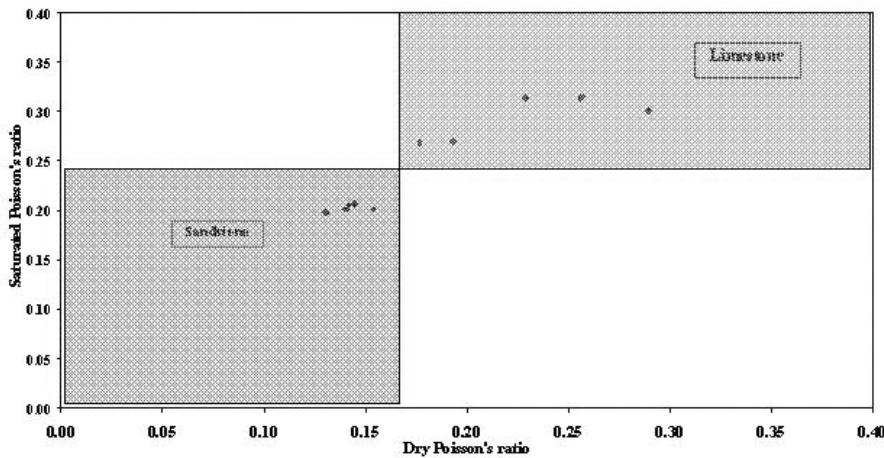
جدول ۴- میزان درصد تغییر سرعت موج تراکمی برحسب فشار موثر در حد پائین GPa ۶ و در شرایط فشار مخزن $-40 GPa$ ۳۵ برای دو نمونه ماسه‌سنگ و سنگ آهک.

نمونه شماره ۳۵ (گروه سنگ آهک)	نمونه شماره ۲ (گروه ماسه سنگ)	نمونه ها	
		فشار کم	فشار مخزن
%۶۳/۱	%۰۸/۶		
%۰/۲۴	%۰/۷۶		

همچنین در نمونه‌های آهکی سرعت امواج برشی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه و آنچه توسط مدل گاسمن پیش‌بینی می‌گردد، در حالت اشباع از آب، دارای تغییرات اندک و تقریباً دارای شرایط یکسان برحسب تغییرات فشار می‌باشند، و در نمونه‌های ماسه‌سنگ نیز سرعت امواج برشی در شرایط اندازه‌گیری آزمایشگاهی و مدل گاسمن دارای تغییرات مشابه با سرعت امواج تراکمی برحسب تغییرات فشار می‌باشند.

پیش‌بینی لیتولوژی

یکی از راههای تعیین لیتولوژی به کمک روش نسبت پواسون می‌باشد. می‌توان با استفاده از اندازه‌گیری سرعت‌های Vp و Vs در شرایط آزمایشگاهی و تعیین نسبت پواسون، لیتولوژی را تخمین زد. همانطوریکه در شکل ۵ ملاحظه می‌شود با محاسبه نسبت‌های پواسون در حالت‌های اشباع از آب و خشک و رسم آن نسبت به یکدیگر دو نوع نمونه‌های ماسه‌سنگ و سنگ آهک به خاطر تفاوت در مقادیر نسبت پواسون از یکدیگر تمیز داده می‌شوند.

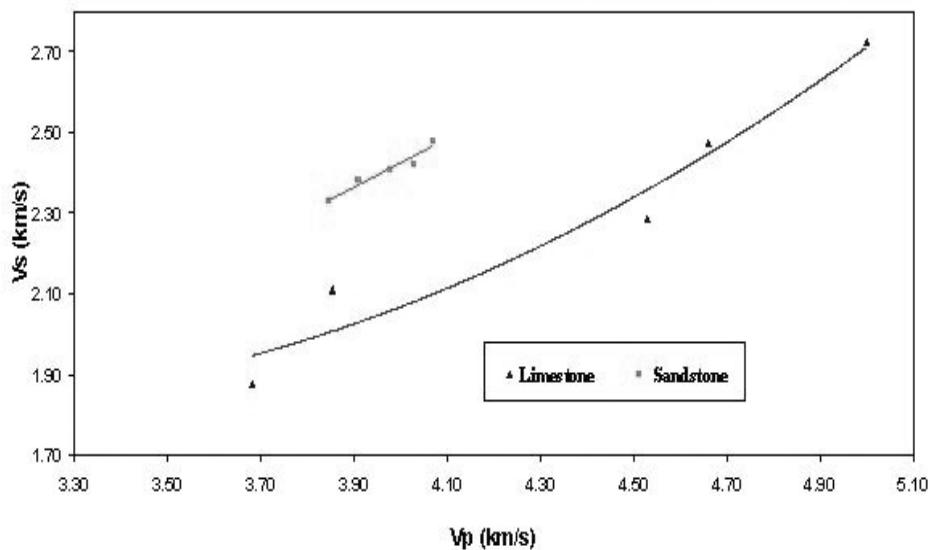


شکل ۵- پیش‌بینی لیتولوژی نمونه‌ها براساس نسبت‌های پواسون در حالت‌های اشباع از آب و حالت خشک در شرایط فشار مخزن.

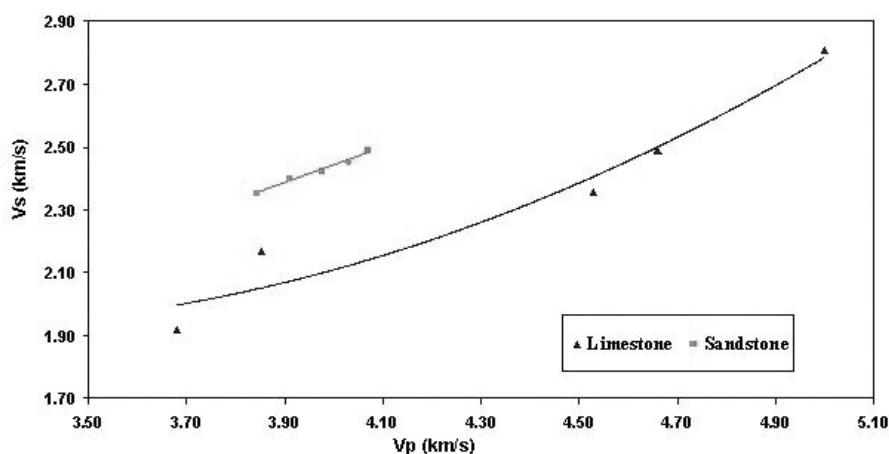
درواقع تمامی نمونه‌های سنگ‌آهک در این مطالعه دارای نسبت پواسون با محدوده بالاتر از $0.17/0$ در حالت خشک و مقدار $0.25/0$ در حالت اشباع حاصل شده است. همچنین برای نمونه‌های ماسه‌سنگی نیز محدوده کمتر از $0.17/0$ و $0.25/0$ را به ترتیب در حالت خشک و اشباع در نظر گرفت. از این امر می‌توان بكمک داده‌های لرزه‌ای و همچنین مطالعات AVO در گستره وسیعی نوع لیتولوژی مخزن را پیش‌بینی کرد.

تخمین سرعت امواج برشی

شکل ۶ سرعت موج برشی پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمن بر حسب سرعت موج تراکمی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه برای هر دو گروه نمونه‌های ماسه‌سنگی و سنگ‌آهکی را نشان می‌دهد. شکل ۷ نیز مقادیر آزمایشگاهی سرعت موج برشی بر حسب سرعت موج تراکمی را برای همان دو گروه نشان می‌دهد. معادلات مربوط به بهترین منحنی گذرانده شده از نقاط مربوط به نمونه‌های ماسه‌سنگ و سنگ‌آهک در هردو منحنی در روابط $10\text{--}13$ آمده است.



شکل ۶- سرعت موج برشی دریش بینی شده توسط مدل گاسمن بر حسب سرعت موج تراکمی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه برای نمونه‌های ماسه‌سنگ و سنگ‌آهک در شرایط فشار مخزن.



شکل ۷- سرعت موج برشی بر حسب سرعت موج تراکمی (مقادیر اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه).

با نگاهی اجمالی به روابط ۱۰ تا ۱۳ که مستقیماً با برازش داده‌های سرعت امواج در شکلهای ۶ و ۷ بصورت مجزا برای هریک از دو گروه نمونه‌های سنگی بدست آمده است. مشاهده می‌شود که روابط بین V_p و V_s برای هر دو حالت مدل و اندازه‌گیری آزمایشگاهی برای هر یک از گروه‌های سنگی بسیار نزدیک به هم می‌باشند. بنابراین با تخمین صحیح پارامترهای مخزن و ارائه مدل مناسب (لاقل دراین ناحیه) می‌توان سرعت موج برشی را در هر نقطه از میدان از روی سرعت موج تراکمی پیش‌بینی کرد.

سرعت موج برشی پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمن بر حسب موج تراکمی آزمایشگاهی به ترتیب برای نمونه‌های ماسه‌سنگ و سنگ آهک در روابط ۱۰ و ۱۱ آورده شده است (شکل ۶).

$$\text{for Sandstone} \quad V_{SG} = 0.58 V_{PM} + 0.1 \quad R^2 = 0.94 \quad (10)$$

$$\text{for Limestone} \quad V_{SG} = 0.2 (V_{PM})^2 - 1.16 V_{PM} + 3.5 \quad R^2 = 0.95 \quad (11)$$

سرعت موج برشی بر حسب موج تراکمی در شرایط آزمایشگاهی بترتیب در روابط ۱۲ و ۱۳ برای نمونه‌های ماسه‌سنگ و سنگ آهک آورده شده است.

$$\text{for Sandstone} \quad V_{SM} = 0.57 V_{PM} + 0.16, \quad R^2 = 0.97 \quad (12)$$

$$\text{for Limestone} \quad V_{SM} = 0.25 (V_{PM})^2 - 1.5 V_{PM} + 4.34, \quad R^2 = 0.95 \quad (13)$$

V_{SG} : سرعت موج برشی پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمن.

V_{PM} : سرعت موج تراکمی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه.

V_{SM} : سرعت موج برشی اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه.

نتیجه گیری

- تغییرات سرعت امواج تراکمی بر حسب فشار موثر در ماسه سنگ‌ها بیشتر از سنگ آهک می‌باشد.
- با داشتن اطلاعات اولیه پتروفیزیکی و نتایج اندازه‌گیری آزمایشگاهی سرعت و ارائه

- یک مدل مناسب می‌توان سرعت V_s را در هر نقطه از میدان پیش‌بینی کرد، مشروط بر اینکه پارامترهای اولیه مدل بدرستی تخمین زده شده باشند.
- همواره سرعت‌های اندازه‌گیری شده در آزمایشگاه و پیش‌بینی شده توسط مدل گاسمن دلیل برکاربرد این مدل حداقل در این منطقه دارد.
 - میزان درصد تغییر سرعت تراکمی بر حسب فشار موثر بین فشار پائین و فشار مربوط به مخزن برای نمونه‌های ماسه سنگ و سنگ آهک متفاوت است، بنابراین در موقعی که فشار مخزن افت می‌کند میزان تغییرات سرعت با افت فشار رابطه مستقیم دارد.
 - می‌توان به کمک مقادیر نسبت پواسون و داده‌های لرزه‌ای و همچنین مطالعات AVO درگستره وسیعی نوع لیتوژوژی مخزن را پیش‌بینی کرد.

References

- Gassmann, F. (1951) *Über die Elastizität poröser Medien*. Vierteljahrsschrift d. Naturf. Ges. Zürich.Jahrg. **96**, 1-23
- Biot M. A. (1956) *Theory of propagation of elastic waves in a fluid saturated porous solid: 1. Low-frequency range, 2. Higher frequency range*. Journal of the Acoustical Society of America **28**, 168-191
- Wang Z. & Nur A. (1992) *Elastic wave velocities in poros media: A theoretical recipe*, Geophysics Reprint Series, **2**, 1-35
- Han D. Nur A. and Morgan D. L. (1986) *Effective of porosity and clay content on wave velocities in sandstones*. Geophysics, **41**, 895-921
- Wang Z. (2000) *the Gassmann equation revisited comparing laboratory data with Gassmann prediction*, Geophysics Reprint Series, **3**, 8-23
- Eberhart-Philips D., Han D. H. and Zoback M. D. (1989) *Emperical relationships among seismic velocity, effective pressure, porosity, and clay content in sandstone*. Geophysics, **54**, 82-89
- Japan National Oil Corporation (JNOC)-Technical Research Center (TRC), (2002). Rock Physics Data Book
- Lee, S., and Shaw, J. (1998) *Integration of seismic and geomechanical methods for deep water reservoir prediction and drilling design*, SEG, Expanded Abstract.
- Wang Z. (2001) *Fundamental of Seismic Rock Physics*, Geophysics, **66**(2), 398-412