





مقایسه الگوی هندسی شکستگیهای سطحی و زیرسطحی یکی از میادین نفتی جنوبغرب ایران با استفاده از لاگ تصویری FMI و دادههای سنجش از دور

لقمان صادقی^۱، محمد حسنپورصدقی^۲، علی کدخدائی^۳، فرزاد فتحالهزاده^۴

^۱ کارشناس ارشد، گروه علوم زمین، دانشکده علوم طبیعی، دانشگاه تبریز، ایران looghmansadeghi@gmail.com ^۲ استادیار، گروه علوم زمین، دانشکده علوم طبیعی، دانشگاه تبریز، ایران kadkhodaie_ali@tabrizu.ac.ir ^۳ استاد، گروه علوم زمین، دانشکده علوم طبیعی، دانشگاه تبریز، ایران farzadfathollazadeh@gmail.com

چکیدہ

مطالعه سیستمهای شکستگی، شناخت هندسه و نحوه گسترش مکانی آنها در سطح و عمق در توسعه میادین نفتی اهمیت زیادی دارد. در این مطالعه با استفاده از تصاویر ریزمقاومت سازندی (FMI) بهعنوان داده زیرسطحی، شکستگیهای طبیعی و القایی مرتبط با چین خوردگی و گسلش منطقهای، جهتگیری، تراکم، مقدار شیب و روابط آنها با زمین ساخت منطقه مورد بررسی قرار گرفته است. هم-چنین از تصاویر ماهوارهای Aster بهعنوان داده سطحی جهت بارزسازی خطوارهها، هندسه آنها و روابط این شکستگیهای سلحی و منطقه استفاده شده است. با وجود پیچیدگیهای زمین شناسی میدان مورد مطالعه، جهتگیری شکستگیهای سطحی و زیرسطحی رابطه روشنی را با محور چینخوردگی محلی نشان داده و در برخی موارد به نظر میرسد که بیشتر به جهت تنش حداکثر افقی و در محل کنونی یا گسلش امتداد لغز محلی مرتبط باشند. شکستگیهای سطحی به دلیل فعالیت و ارتباط آنها با تنش تکتونیکی منطقهای و نه فرآیندهای محلی کمعمق، منحصر به فرد هستند. نوع غالب خطوارهها تقریبا موازی با جهت کوتاه شدگی و در راستای ME-SV قرار دارند که دارای ماهیت کششی هستند و با گسلش امتدادلغز انطباق سینماتیکی دارند. نوع دوم با تراکم کمتری در راستای تنش کمینه دارند که دارای ماهیت کششی هستند و با گسلش امتدادلغز انطباق سینماتیکی دارند. نوع دوم با تراکم کمتری در راستای تش کمینه افقی بوده و جزو شکستگیهای عرضی در نظر گرفته می می دای

واژەھاي كليدى

شکستگی زیرسطحی، خطوارههای ساختاری، تحلیل تنش، لاگ تصویری، سنجش از دور.







۱. مقدمه

مؤثرترین عامل در افزایش تولید و برداشت از چاههای نفت و گاز، وجود پدیده شکستگی و نحوه ارتباط آنها با یکدیگر میباشد. شکستگی در سنگهای مخزن اهمیت زیادی در افزایش تخلخل و بهویژه نفوذپذیری دارد. بنابراین، در تعیین خواص مخزنی بهخصوص در سنگهای کربناته، شکستگیها جایگاه ویژهای دارند. تعیین دقیق محل شکستگیها و مشخص نمودن عمقهای دارای بیشترین تعداد شکستگی جهت تعیین زونهای مخزنی با پتانسیل بالای تولید، اجرای حفاری جهتدار (انحرافی)، تعیین محل اسید کاری، محل انجام عملیات مشبککاری و نیز جلوگیری از صرف هزینههای گزاف در تکمیل زونهای مخزنی نامناسب، از اهمیت زیادی برخوردار است. در چاهها، دادههای مغزهها، اطلاعات تولیدی چاهها و دادههای دینامیکی مخزن استفاده میگردد و در نهایت با تلفیق اطلاعات ذکرشده و از طریق روشهای آماری و ریاضی، سازوکار ایجاد شکستگیها، روندهای عمومی و الگوهای شکستگیهای غالب، تعیین میشود. این الگوها در ارتباط مستقیم با رژیم تکتونیکی و تنشهای حاکم بر منطقه میباشند.

امروزه استفاده از سنجش از دور در مطالعات زمین شناسی به موضوعی فراگیر تبدیل شده است. مطالعات سنجش از دور اطلاعات ارزشمندی در مودر ساختارها و پدیدههای گوناگون زمین ساختی در اختیار محققان قرار میدهند. عملیات دورسنجی در تحقیقات زمین شناسی به دلیل داشتن ویژگیهایی از جمله کمهزینه بودن، عملکرد بهتر در مقایسه با روشهای موجود و دسترسی به نتایج در زمان کمتر میتواند نقش تعیین کنندهای در مقایسه با سیار روشهای معمول ایفا کند و اطلاعات ارزشمندی در مورد ساختارها و واحدهای سنگ چین ای منطقه مورد مطالعه ارائه دهد [5].

تنشهای زمین ساختی هم در امتداد سطح زمین و هم درون پوسته عمل میکنند. مقدار تنشها به عواملی مانند فرآیندهای زمین شناسی، عمق، فشار منفذی، ضریب اصطکاک و مقاومت سنگ بستگی دارد [8]. نمودارهای معمولی ژئوفیزیکی تنها امکان تعیین پارامترهای اصلی مخزن و توزیع سیالات را فراهم میکنند، درحالیکه روش تصویر برداری از چاه به عنوان یک ابزار ارزشمند در شناسایی و تفسیر ویژگیهای رسوبی، تعیین شیب منطقهای، شناسایی عناصر ساختاری، زمین ساختی و همچنین تجزیه و تحلیل شکستگیهای طبیعی و شکستگیهای ناشی از عملیات حفاری مربوط به تنش زمین ساختی در یک منطقه خاص را ممکن می سازد [4]. بهطور کلی، ۴۰ تا ۸۰ ٪ از دیواره چاه با قدرت تفکیک mm ۵/۰ توسط نمودار تصویری FMI پوشش داده می شود که در این مطالعه از این دادهها استفاده شده است.

میدان نفتی مورد مطالعه در استان ایلام و در بیرونیترین قسمت از کمربند چینخورده ساده زاگرس در بلوک اکتشافی اناران واقع شده است که سازند سروک سنگ مخزن اصلی آن می باشد. اکثر تاقدیس های منطقه از جمله تاقدیس میدان مورد مطالعه، تحت تأثیر منطقه گسلی بالارود واقع شده اند به نحوی که یکی از مشتقات گسل بالارود با روند خاور شمال خاور -باختر جنوب باختر و مؤلفه امتدادلغز چپ بر این میدان را متأثر نموده است. ساختار میدان، یک چین ملایم با امتداد شمال غرب -جنوب شرق در بالای گسل پیش ژرفای زاگرس^۱ (ZFF) می باشد [6]. گسل جبهه کوهستان^۲ (MFF) با روند شمال باختر -جنوب خاور از شرق این میدان را تحت تأثیر قرار می دهد و به صورت کلی این میدان در قسمت پیش ژرفای زاگرس^۲ (ZF) قرار گرفته است (شکل ۱). رخنمون های سطحی منطقه به طور عمده از بخش لهبری سازند آغاجاری با مقدار کمتری کنگلومرای سازند بختیاری (پلیوسن) تشکیل شده اند.

علاوه بر ارزیابیهای مرسوم، در این مطالعه شکستگیهای سطحی و زیر سطحی یکی از میادین نفتی جنوبغرب از لحاظ هندسه ساختاری نسبت به تنش کمینه و بیشینه میدان و همچنین نسبت به محور چین اصلی میدان دستهبندی شده و با یکدیگر مقایسه شدهاند. نتیجه این مطالعه موردی میتواند درک درستی از وضعیت شکستگیها و انواع آن در مخزن و سطح زمین را فراهم کند و چگونگی توزیع رژیم تنش حاکم را توضیح دهد. مطالعه ترکهای سطحی فعال میتواند به درک بهتر فرآیند شکست فعال و گذشته در کمربندهای چینخورده رانده کمک کند. همچنین سودمندی روند ساختارهای مشاهده شده در استنتاج جهات ساختارها، تنش و عوامل زمین ساختی مؤثر بر ایجاد شکستگیهای سطحی و زیرسطحی مورد ارزیابی و بحث قرار گرفته است.

- 1. Zagros Foredeep Fault
- 2. Mountain Front Fault
- 3. Zagros Foredeep





شکل ۱. کمربند چینخورده-رانده زاگرس در جنوبغرب ایران و منطقه مورد مطالعه که با مستطیل سبز رنگ مشخص شده است.

۲. روش کار

هدف اولیه پردازش کامپیوتری داده های خام مقاومتی، تبدیل داده های خام به بهترین حالت نمایش تصویری است. آماده کردن و استانداردسازی مناسب دادهها با استفاده از الگوریتمهای تصحیح خاصی بدست میآید. پردازش دادههای FMI دو چاه Wa و Wb میدان مورد مطالعه در نرم افزار ژئولاگ نسخه ۸، با استفاده از کشو تصاویر گمانه (WBI) انجام شد. برای تصحیح تصاویر خام، از ماژول اصلی اصلاح سرعت با استفاده از زمان ثبت تصویر، شتاب و سرعت ابزار در هر عمق محاسبه شد. سپس دو نوع نرمالسازی استاتیک و دینامیک روی تصویر خام اولیه انجام شد. در تصویر دینامیک رگه و شکستگی محسوس تر و در تصویر استاتیک تغییر لایهبندی بهتر دیده میشود. سپس جهت دستیابی به هندسه شکستگیها و همچنین تنش کمینه و بیشنه (امتداد، جهت آزیموت و شب)، طبقهبندی ساختارها روی تصویر انجام شد. تمام تفاسیر چاه با استفاده از ترکیبی از تصاویر نرمال شده استاتیک و دینامیک همراه با نمودارهای گاما-ری، مقاومت ویژه و لاگ قطرسنج (کلیپر لاگ) انجام شده است.

در مطالعه پیش رو با استفاده از تصاویر ماهوارهای سنجنده Aster با استفاده از تکنیکهای سنجش از دور به بارزسازی خطوارههای زمین ساختی منطقه مورد مطالعه پرداخته شده و مورد ارزیابی قرار گرفت. سپس برای بررسی میزان انتطباق دادههای استخراج شده، از بررسیهای صحرایی انجام گرفته قبلی جهت مقایسه استفاده شده است. تصاویر ماهواره Aster با داشتن سه باند طیفی در طیفی بین ۵.۲۰ تا ۸.۶ میکرومتر در منطقه قابل مشاهده مادون قرمز نزدیک با دقت مکانی ۱۵ متر و همچنین وجود شش باند طیفی بین ۱۶ ۲.۴۳ میکرومتر با دقت ۳۰ متر و ۵ باند قرمر موج بلند با طیف بین ۱۱.۶ تا ۱۱.۶۵ میکرومتر، دقت ۹۰ متر وضوح مکانی و طیفی، امکان مناسبی جهت بارزسازی ساحتارهای زمین شناسی را فراهم میکند.

تصویر ماهوارهای از پایگاه داده Usgs دانلود شده و سپس در نزم افزار Envi 5.6 ابتدا نسبت به تحصیح اتمسفری اقدام شد و سپس با استفاده از روش تجزیه و تحلیل مولفه اصلی PCA برای ایجاد باندهای خروجی غیر همبسته و تفکیک اجزای نویز استفاده شد که اولین باند PCA حاوی بیشترین واریانس داده به عنوان تصویر مبنا با وضوح بالا اتخاب شد. تصویر مربوطه در ادامه به محیط نرم افزار Geomatica جهت بارزسازی خطوارهها اظافه شد. در ادمه خطوارههای استخراج شده به محیط SIS اظافه و نقشه خطواره تهیه شد.

۱.۲. آنالیز ساختاری

شکستگیهای زیرسطحی در کمربندهای چینخورده رانده میتوانند قبل یا پس از چینخوردگی ایجاد شوند که میتوان با استفاده از معیار هایی مانند ارتباط بین جهتگیری شکستگیها و محور چین و زاویه شیب شکستگی نسبت به لایهبندی زمان ایجاد شکستگی ها را تشخیص داد [3]. در این مطالعه دستهبندی شکستگیهای زیرسطحی دو چاه میدان براساس مدل پرایس و کاسگاروف [7]، براساس جهتگیری شکستگیها نسبت به محور چین به سه حالت کلی موازی، عمود و مورب نسبت به محور چین دسته بندی شدند (شکل ۲). همچنین شکستگیهای سطحی به دو دسته اصلی عمود بر محور چین و موازی با تنش بیشینه افقی و همراستا با محور چین و موازی با تنش کمینه افقی تقسیم بندی شدند. مفروض است که شکستگیهای زیرسطحی عمود بر محور چین، مربوط به قبل از چینخوردگی هستند در حالی که شکستگیهای موازی و مایل، همزمان با چینخوردگی یا بعد از چینخوردگی ایجاد میشوند.





شکل ۲. مجموعه شکستگیها سطحی و زیرسطحی در تاقدیسهای نامتقارن در طبقه بندی پرایس (پرایس ۱۹۶۶)؛ اصلاح شده توسط پرایس و کاسگاروف، ۱۹۹۰.

۳. تنش و شکستگیهای زیرسطحی

همانطور که در بخش زمینشناسی و زمینساخت منطقه نیز اشاره شد، چین خوردگی رخ داده در این میدان براساس نقشهی زیرسطحی (UGC) یک چین نامتقارن میباشد (شکل ۴-الف). چینخوردگی این میدان متأثر از گسلش امتدادلغز چپبر (از مشتقات گسل بالارود) با خمش چرخشی از این روند تکاملی تبعیت می کند. اطلاعات بدست آمده از لاگ تصویری در دو چاه مورد مطالعه، امتداد شکستگیهای القایی را که مبین بیشترین تنش افقی (SHmax) هستند، N30E تا N50E و کمابیش همراستا با روند کلی فشارش وارده به صفحه ایران از جانب ورقهی عربی را نشان میدهد (شکل ۳). همچنین امتداد برون ریختهای هر دو چاه معرف کمترین تنش افقی (Shmin) ایران از جانب ورقهی عربی را نشان میدهد (شکل ۳). همچنین امتداد برون ریختهای هر دو چاه معرف کمترین تنش افقی (Shmin میدهند [1].



شکل ۳. الف) شکستگیهای القایی حاصل از عملیات حفاری، ب) برون ریختهای دیواره چاه، پ) ترسیم آماری شکستگیهای القایی معرف تنش بیشینه در چاه Wa، ت) ترسیم آماری گسیختگیهای چاه معرف تنش کمینه در چاه Wa، ث) ترسیم آماری شکستگیهای القایی معرف تنش بیشینه در چاه Wb، ج) ترسیم آماری گسیختگیهای چاه معرف تنش کمینه در چاه Wb. نمودارها از بالا به پایین شامل امتداد، آزیموت و شیب میباشند.

سه مرحله شکستگی مخزنی در تاقدیس و در چاههای مورد مطالعه در ارتباط با چینخوردگی-راندگی-خمش پیشنهاد شده است که اجزای مختلف شبکه شکستگیها را از نظر هندسه و رفتار دینامیکی توصیف میکند: شکستگیهای نوع I در چاه، با توجه به موازی بودن با محور لولا و همچنین روند کمابیش موازی با لایهبندی جزو شکستگیهای طولی میباشند. این شکستگیها در طی فشردهشدن ساختمان به موازات خط فرورانش صفحه عربی به زیر صفحه ایران مرکزی و کشش قوس خارجی چین به موازات روند تنش افقی حداقل ایجاد شدهاند. وجود دو گسل نرمال موازی با امتداد این دسته از شکستگیها و همچنین قرارگرفتن اکثر شکستگیهای پیوسته باز در این



دسته، صحت روند پیشنهادی تشکیل این شکستگیها را محتمل تر میکند که همزمان با چینخوردگی و در حین رشد چین تشکیل شده باشند. در نتیجه شکستگیهای نوع I را با اطمینان زیاد میتوان شکستگیهای مرتبط با چینخوردگی اولیه در میوسن پیشین دانست [2] (شکل ۴- ب).



شکستگیهای نوع II، با روند کلی NE-SW بیشتر باز و ناپیوسته و جزو شکستگیهای عمود نسبت به چین محسوب میشوند، زیرا کمابیش عمود بر محور لولای چین گسترش دارند. شکستگی قبل از چینخوردگی برای این دسته از شکستگیها پیشنهاد میشود که توسط تنشهای دور از میدان و در طول برخورد ورقه عربی به اوراسیا در حوضهی پیش بوم تشکیل شدهاند (شکل ۴-پ و ت). شکستگیهای دسته III شکستگیهای مورب مزدوج نسبت به لولای چین هستند که امتدادهای NE-WSW و ENE-WSW را شامل میشوند زمان تشکیل مجموعه شکستگیهای مورب در چین بعد از تشکیل شکستگیهای موازی و عمود بر محور چین پیشنهاد میشود. نحوه تشکیل این شکستگیها ممکن است مربوط به فعالیت مجدد در حین تغییر جهت تنش اطراف گسلهای پیسنگی باشند (صادقی و همکاران، ۱۴۰۱). از طرفی، میتوانند بهدلیل کوتاهشدگی کمابیش عمود بر لایهبندی و کشش جانبی در طول خمش چین با توسعه دیر هنگام مجموعه شکستگیها ممکن است مربوط به فعالیت مجدد در حین تغییر جهت تنش اطراف گسلهای پیسنگی باشند (مادقی و همکاران، ۱۴۰۱). از طرفی، میتوانند بهدلیل کوتاهشدگی کمابیش عمود بر لایهبندی و کشش جانبی در طول خمش چین با توسعه دیر هنگام مجموعه شکستگیهای مورب مزدوج متناسب است. شکستگیهای دسته III و تاحدی دسته II، میتواند در (به خصوص در قسمت جنوبی چین و در هر دو یال شرقی و غربی) ایجاد شوند. تفسیر دوم به بهترین نحو با موقعیت و امتداد غالب همراه با توسعه دیر هنگام مجموعه شکستگیهای مورب مزدوج متناسب است. شکستگیهای دسته III و تا حدی دسته II، میتوانند در مراحلی از خمش چپ گردی هم در تشکیل و همدر تغییر جهت تأثیر گرفته باشند. شکستگیهای جوان معمولا ضمن اینکه شکستگیهای قدیمی را قطع نمی کند، به یکدیگر نزدیکتر هستند، در نتیجه شکستگیهای عرض قدیمی تر از شکستگیهای طولی و شکستگیهای

۴. شکستگیهای سطحی

فرسایش سریع ترکها در میادین نفتی به وسیله زهکشی سطحی، قطر دهانه ترکها را افزایش میدهد، بنابراین بیشتر آنها در تصاویر ماهوارهای با وضوح بالا بهعنوان خطواره قابلمشاهده هستند. بررسی امتداد خطوارههای بدست آمده نشاندهنده تراکم شکستگیها در راستای NE-SW میباشد (شکل ۵). این خطوارهها دارای بازشدگی تا ده سانتیمتر و جزو ساختارهای کششی هستند.



چهل و دومین گردهمایی (همایش) ملی The 42nd National **Geosciences Congress**

آنالیز آماری خطوارههای بدست آمده، محدوده غالب امتدادی بین N35E و N120E را نشان میدهد، که در میان آنها شکستگیهای با جهت گیری N35-40E و N75-85E بیشترین فراوانی را دارند (شکل ۵). مجموعه با تراکم امتدادی کمتر، تقریبا عمود بر مجموعه شکستگیهای غالب فوقالذکر در تصاویر ماهوارهای مشاهده شد. این مجموعه دارای امتداد W50-70W است .با حرکت از شرق به غرب در میدان، یک تغییر سیستماتیک از ENE به NE را مشاهده میشود (شکل ۶). بنابراین راستای شکستگیهای سطحی از حالت موازی با شیب جانبی چین میدان، به تقریبا عمود بر محور چین در بخش لهبری سازند آغاجاری در سطح تغییر میکند. بنابراین جهت گیری دسته دوم شکستگیها طبق طبقهبندی پرایس و کاسگاروف و با توجه به نوع چین میدان به عنوان مجموعه عمود بر لولا در نظر گرفته شده و با شکستگیهای نوع **I** زیرسطحی یعنی شکستگیهای قبل از چین خوردگی در یک راستا قرار میگیرند.

تغییر تدریجی امتداد خطوارهها در نزدیکی گسلهای فعال در میدان یعنی در نزدیکی گسل امتداد لغز با راستای ENE-WSW و گسل-های نرمال محلی با راستای NW-SE (شکلهای ۴–الف و ۶)، اختلال خط سیر تنش ناشی از فعالیت این گسلها را نشان میدهد. چگالی یا تراکم شکستگیها در سطح با استفاده از نرم افزار GIS محاسبه شده است (شکل ۶).

الگوی منظم هندسه خطوارهها، انطباق سینماتیکی آنها با گسلها و چین میدان و عدم وجود هرگونه ارتباط هندسی با عوامل غیر زمین ساختی جایگزین (مانند لغزش یا فرایندهای استخراج آب یا نفت) در اینجا برای نشان دادن منشأ تکتونیکی خطوارهها مورد استفاده قرار گرفته است. افزایش فشار منفذی ناشی از رسوب بر روی سطح میتواند منجر به ترکخوردگی کششی بیشتر در این میدان شود.

نتایج نشان میدهد که تراکم خطوارهها در نواحی مجاور با سیستمهای گسلی و پهنههای شکنا بیشترین شدت را دارا است. تمرکز بالای خطوارهها نشان دهنده رویداد تغییر شکل شکننده در محیط زمینساختی است. شکستگیها عمدتا با روند شمالخاور-جنوبباختر، همراستا با گسل امتدادلغز زیرسطحی میدان و عمود بر محور چین میباشند.



شکل ۵. الف) تصویر ماهوارهای سنتینل از منطقه مورد مطالعه همراه با جهات تنش کمینه و بیشینه، **ب**) نمودار گلسرخی خطوارههای سطحی موجود در محدوده مورد مطالعه که عمدتا جهت شمال خاور-جنوب باختر را نشان میدهند.

۵. نتیجهگیری

ISC

با توجه به اینکه اطلاعات شکستگیها وضعیت زمین ساختی در عمقهای چند هزار متر را در بر دارند بنابراین مقایسه آنها با شرایط زمین شناسی سطحی ناحیه میتواند روند تغییرات زمین ساختی عمقی را نیز بر اساس تغییرات شرایط لیتواستاتیک آشکار کند. در این راستا و در این مطالعه با توجه به نتایج بدست آمده از لاگهای چاههای مورد مطالعه، شکستگیهای زیرسطحی و با استفاده از دادههای سنجش از دور شکستگیهای سطحی دارای سه جهت اصلی موازی، عمود و مایل نسبت به محور چین شناسایی و طبقهبندی شدند.

دسته I شامل شکستگیهایی همروند با راستای محور چین و به طور تقریبی موازی با لایهبندی بوده و جزو شکستگیهای طولی محسوب می شوند که محتمل است این دسته از شکستگیها در چین خوردگی اولیه، به موازات خط بر خورد و تنش افقی کمینه تشکیل شده باشند. این شکستگیهای با شکستگیهای سطحی نوع ۲ (تراکم کمتر) دارای یک راستا هستند و جزو شکستگیهای طولی و کششی میباشند. این دسته از شکستگیها همراستا با تنش کمینه و گسلهای نرمال میدان در عمق و سطح تشکیل شدهاند.





شکل ۶. نقشه توزیع و تراکم خطوارههای بارزسازی شده توسط دادههای سنجش از دور در میدان مورد مطالعه و اطراف آن. تراکم ترکها در واحد سطح به صورت کانتورهای رنگی نشانداده شده است. روندهای سیستماتیک خطوارهها مسیر فعال در جهت حداکثر کوتاه شدگی یا تنش بیشینه را نشان میدهند. هرچقدر میزان و شدت رنگ به سمت قرمز گسترش داشته باشد تراکم ساختاری بیشتر است و از نظر تکتونیکی محدوده فعال تری می باشد.

دسته II شکستگیهایی را شامل میشود که امتدادشان نسبت به محور چین و لایهبندی به طور تقریبی عمود میباشد. این دسته احتمالا مربوط به مرحله قبل از چینخوردگی در طول برخورد ورقهی عربی به ایران مرکزی و همچنین متأثر از ناهمسانگردی مکانیکی لایه-بندی هستند. شکستگیهای سطحی نوع ۱ (تراکم غالب)، همراستا با این شکستگیها در عمق هستند. همچنین این دسته از شکستگیها همراستا با تنش افقی بیشینه کنونی بوده و جزو شکستگیهای عرضی در نظر گرفته میشوند.

دسته III نیز شامل شکستگیهایی با امتدادهای ENE-WSW و WNW-ESE است که به صورت مورب مزدوج نسبت به محور چین قرار گرفتهاند. احتمالا بعد از تشکیل شکستگیهای I و II در عمق و بهدلیل فعالیت مجدد گسلهای پیسنگی زاگرس از جمله گسل امتدادلغز چپبر در میدان و کشش جانبی در طول خمش چین، این مجموعه شکستگی تشکیل شده باشند.

نتایج تحلیلهای ساختاری نشان میدهد که روند شکستگیهای ایجاد شده در سطح و عمق تقریباً یکسان بوده و همچنین شکل این دگرریختیها در سطح و عمق نیز تا حدودی از هم تبعیت میکنند. با توجه به نتایج بهدست آمده میتوان عنوان کرد که در بسیاری از موارد و با توجه به الگوی زمین ساختی و نوع چینخوردگی، هندسه ساختارهای عمقی میتواند شبیه به ساختارهای سطحی بوده و با استفاده از اطلاعات سطحی میتوان قضاوتی کارشناسانه نسبت به شرایط عمقی پیدا نمود.

منابع

[1] شوراب، م؛ یوسفی، م؛ موسوی، م. (۱۳۹۷). تحلیل توسعه شکستگی ها وابسته به چین خوردگی و تعیین جهت تنش های برجا در سازند سروک در یکی از میادین نفتی غرب، *زمین ساخت ۵۵-۶۸*[2] صادقی، ل؛ حسنپور صدقی، م؛ کدخدایی، ع. (۱۴۰۱). تحلیل تکتونیکی یکی از میادین نفتی جنوبغرب ایران، با استفاده از نمودار تصویری FMI. *پژوهش نفت*.

[3] Ameen, M.S., Buhidma, I.M., Rahim, Z., 2010. The function of fractures and in-situ stresses in the Khuff reservoir performance, onshore fields, Saudi Arabia. AAPG Bull. 94, 27e60.



[4] Assous S., Elkigton P., Clark S. (2014) Automated detection of planar geological features in borehole images, Geophysics 79, 1, 11–19.

[5] Behyari, M., and Fathollahzadeh, F., 2023, Deformation style change in the transition zone from mantel to crust: NW Khoy ophiolite: Advanced Applied Geology, v. 13, no. 1, p. 144-160.

[6] Berberian, M. (1995): Master blind thrust faults hidden under the Zagros folds: active basement tectonics and surface morphotectonics, Tectonophysics, Vol.241, PP.193-224.

[7] Price, N., Cosgrove, J., 1990. Analysis of Geological Structures. Cambridge University Press, Cambridge, p. 502.

[8] Zoback M.D., 2007. Reservoir Geomechanics, Cambridge University Press, Cambridge, New York.