

محاسبه کرنش سه بعدی در پهنه برشی معدن قلعه‌زری (جنوب بیرجند)

راهله غضبانی^(۱,*)، محمدمهری خطیب^۲، محمدحسین زرین‌کوب^۳

۱- کارشناسی ارشد زمین‌شناسی، گرایش تکتونیک، دانشگاه بیرجند

۲- دانشیار، گروه زمین‌شناسی، دانشگاه بیرجند

۳- استادیار زمین‌شناسی دانشگاه بیرجند

پذیرش مقاله: ۱۳۸۸/۱۰/۱۸

تأیید نهایی مقاله: ۱۳۸۹/۲/۲۵

چکیده

کانی‌سازی در معدن مس قلعه‌زری بصورت رگه‌ای و داخل شکستگی‌های حاصل از فعالیت پهنه برشی راست‌گرد با امتداد N135 صورت گرفته است. جهت‌گیری عمدۀ شکستگی‌ها به ترتیب در سه راستای مهم ESE-WNW و NE-SW ، NW-SE راس‌گرد باشد که مطابق با امتداد غالب گسل‌ها در منطقه و به ترتیب در راستای شکستگی‌های ریدل همسو با پهنه برشی، ناهمسو با پهنه برشی و شکستگی‌های کششی هستند. رگه‌ها، در دو نسل می‌باشند و از هندسه پهنه‌های بُرشی تبعیت می‌کنند. با افزایش کرنش برشی، نسل اول رگه‌ها چرخش راست‌گرد حاصل کرده و سپس رگه‌های نسل دوم تشکیل شده‌اند، لذا می‌توان نوع دگرشکلی غیر هم محور را برای منطقه درنظر گرفت. میانگین مقادیر نسبت‌های کرنش، موقعیت بیضوی کرنش در نمودار فلین، ناحیه کرنش انقباضی را نشان می‌دهد. ترسیم لگاریتمی رمزی با استفاده از نسبت لگاریتمی صفحات اصلی کرنش، نیز بیضوی دوکی شکل را برای کرنش منطقه تأیید می‌کند و با توجه به رابطه بین سه پارامتر α و k -value که بیضوی کرنش را تشریح می‌کنند، می‌توان شکل بیضوی کرنش در محدوده مورد مطالعه را، دوکی‌شکل عمومی، در نظر گرفت. به روش دایره موهر، مقدار کرنش حجمی، $0,59$ بدست آمده است.

واژه‌های کلیدی: رگه معدنی، پهنه بُرشی، شکستگی‌های ریدل، کرنش حجمی، بیضوی کرنش.

گرانودیوریت گزارش شده است. به لحاظ زمانی، واحدهای رسوبی به ژوراسیک، سنگهای آذرین آتشفشارانی به پالئوژن و نفوذیهای منطقه به اولیگومیوسن نسبت داده می‌شود. بررسی‌ها نشان می‌دهد سنگ میزبان اصلی رگه‌های کانه‌دار کانسار قلعه‌زری بیشتر آندزیتی می‌باشد (حسن- نژاد، ۱۳۸۴). توده‌های نفوذی نیمه عمیق و سنگ‌های آتشفشارانی غنی از پتابسیم و کالک‌آلکالن هستند و در منطقه فرورانش تشکیل شده‌اند (محمدی، ۱۳۸۴).

این معدن دارای ساختار رگه‌ای با اشکال هندسی رومبوندی می‌باشد و ذخایر معدنی آن از ساختار هندسی فضاهای باز بوجود آمده در پهنه برشی شکننده راستگرد پیروی می‌کنند. در این مقاله، ابتدا به تحلیل جنبشی و هندسی مجموع عناصر ساختاری برداشت شده پرداخته می‌شود این منطقه دارای شکستگی‌های فراوان می‌باشد (بطوریکه نزدیک به ۸۰۰ مورد شکستگی برداشت شده از سطح و عمق برای تحلیل هندسی بکار رفته است). سپس با استفاده از مجموع تحلیل‌های صورت گرفته در مورد پهنه برشی و عناصر ساختاری متفاوت؛ سعی در ارائه یک مدل زمین ساختی و هندسی جامع، شده است. سپس مقادیر آماری کرنش‌های طولی و برشی نهایی، مؤلفه‌های آماری و توصیفی بیضوی کرنش نهایی در نمودارهای کرنش فلین و لگاریتمی شکستگی‌ها، برای نقاط مختلف برداشت شده در منطقه بدست آمده است.

تحلیل داده‌های ساختاری و الگوی زمین ساختی منطقه

از مهم‌ترین عناصر ساختاری در این منطقه باید به گسل‌ها، درزهای رگه‌ها و دایک‌ها اشاره نمود که در پهنه فشارشی-برشی راست‌گرد قراردارند.

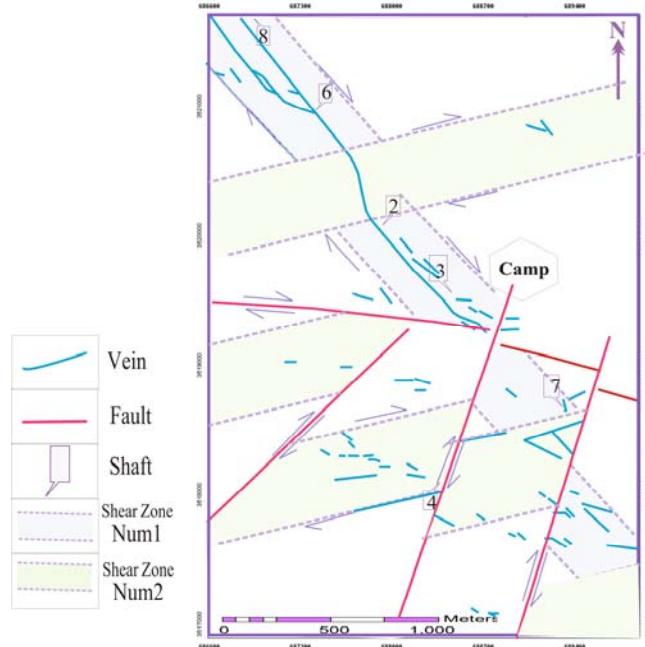
مقدمه

معدن مس قلعه زری بین طولهای جغرافیایی $58^{\circ} - 59^{\circ}$ شرقی و عرضهای جغرافیایی $46^{\circ} - 49^{\circ}$ شمالی، تقریباً در ۱۸۰ کیلومتری جنوب بیرجند واقع شده است. این منطقه در شرق پهنه لوت-زیرپهنه ماگماتیسم مرکزی و تحت تأثیر گسل‌های اصلی راستبر نهیندان در شرق و ناییند در غرب قرار گرفته است. فعالیت این گسل‌ها موجب پدیده برش، ایجاد فضاهای کششی و سرانجام نفوذ مagma شده بطوریکه سنگ‌های آذرین دوره پالئوژن، سنگ میزبان منطقه مطالعاتی را تشکیل می‌دهند. کانی-سازی در این معدن بصورت رگه‌ای و داخل شکستگی‌های حاصل از فعالیت پهنه برشی راست‌گرد با امتداد N135 صورت گرفته است (خطیب، ۱۳۷۸).

منطقه قلعه‌زری توسط یک توالی گسترده از توف-ها و لاوهای ترشیری پیشین پوشیده شده است. سنگ میزبان قلعه‌زری از نوع آندزیت و به سن پالئوژن می‌باشد (اشتوکلین و همکاران، ۱۳۵۲). توالی سنگ شناختی منطقه قلعه‌زری شامل تشکیلات ژوراسیک، سنگهای آهکی مایستریشتین و آندزیت‌های ترشیری می‌باشد. سنگ میزبان معدن قلعه‌زری از نوع آندزیت و لاوهای آندزیتی، آندزیت پورفیر، آندزیت پیروکسن دار و بازلتهای آندزیتی است (حسن- نژاد، ۱۳۷۲). همچنین به توفهای آندزیتی، توفهای داسیتی، ریوداسیت و میکروگرانیت در منطقه اشاره نموده است. وی این کانسار را از نوع گرمابی پلی‌متال و در محدوده مزو تا اپی‌ترمال دانسته که تحت شرایط کنترل کننده‌های ساختمانی نهشته شده است. در محدوده کانسار قلعه‌زری بطور محدود رخمنهای کوچکی از نفوذیهای ریزدانه با ترکیب عمدتاً گرانیت تا

۲۵۰ متر می‌باشد. زمان تشکیل گسل‌های حاشیه این پهنه پس از گسل‌های شمال‌غرب-جنوب‌شرق است، در نسل دوم و در درجه دوم اهمیت قرار دارند. کانی‌سازی در منطقه، در درون این پهنه‌های برشی صورت گرفته است (شکل ۱).

عرض پهنه برشی متغیر و حدود ۳۰۰ متر است و بیشترین مقدار ماده معدنی از این منطقه استخراج شده است. گسل‌های حاشیه این پهنه در نسل اول شکستگی‌ها ایجاد شده‌اند. عناصر ساختاری درون این پهنه تأیید کننده چرخش راستگرد این نسل هستند. در بخش جنوب‌غربی منطقه پهنه برشی دیگری با راستای ENE و راستبر دارای عرض



شکل ۱- نقشه تکتونیکی قلعه‌زی و موقعیت پهنه‌های برشی روی آن. گسل‌های منطبق بر رگه یا پهنه برشی در این شکل نشان داده نشده است.

درجه، گسل‌های مرتبه چهارم هستند و سازوکار امتدادلغز چپبر با مؤلفه معکوس دارند. در این منطقه درزه‌ها بصورت سیستماتیک و فراوان دیده می‌شوند و در امتداد بسیاری از آنها کانی‌سازی صورت گرفته است. از یک نمودار گل‌سرخی، برای تفسیر کل شکستگی‌های موجود در منطقه استفاده شده است (شکل ۲ الف). دسته اول که فراوانی بیشتری دارند، شامل دو روند غالب N120 و N150 و دسته دوم که از لحاظ فراوانی در درجه دوم از اهمیت هستند روند غالب N30 دارند. و دسته سوم روند غالب شرقی-غربی دارند و دسته چهارم که از اهمیت کمتری برخوردارند و

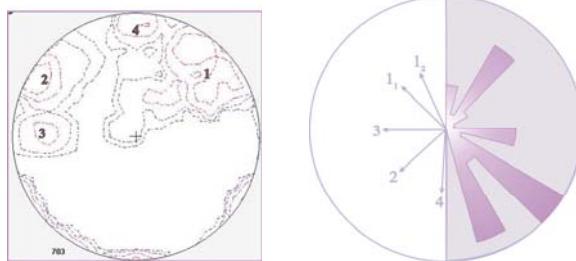
اغلب گسل‌های مهم منطقه همسو با پهنه برشی ۱ و در راستای شمال‌غرب-جنوب‌شرق هستند. بطوریکه گسل‌های با آزیموت ۳۲۰-۳۱۰ درجه، دسته اول از نظر اهمیت و فراوانی هستند و گسل‌های با روند ENE با مکانیسم معکوس و مؤلفه راستگرد دارند، گسل‌های مرتبه دوم می‌باشند که در اثر پیشرفت دگرشکی و رشد گسل‌های امتدادلغز راستگرد با امتداد شمال‌غرب-جنوب‌شرق بوجود آمده‌اند. گسل‌های مرتبه سوم گسل‌های شمال‌شرق-جنوب‌غرب با آزیموت N30 درجه و سازوکار امتدادلغز راستبر با مؤلفه معکوس می‌باشند. گسل‌های با آزیموت N95-105

درزه‌های برشی در این امتداد گسترش بیشتری دارند و روند غالب کانی‌زایی منطقه را تشکیل می‌دهند. دسته اول را می‌توان بترتیب جزء شکستگی‌های ریدل R, P و دسته دوم را جزء شکستگی‌های ریدل' R' دسته‌بندی نمود.

در شکل ۲ ب کنتور دیاگرام مربوط به کل درزه‌های منطقه مشاهده می‌گردد. در این دیاگرام، چهار نقطه مرکز، نشان‌دهنده چهار دسته درزه موجود در منطقه است.

فاقد کانی‌زایی هستند روند شمالی-جنوبی دارند و بیشتر در شمال منطقه دیده می‌شوند. درزه‌های دسته اول و دوم، مربوط به درزه‌های برشی یا مایل پهنه جابجایی اصلی هستند. درزه‌های دسته سوم از نوع کششی اند و درزه‌های دسته چهارم فشارشی می‌باشند.

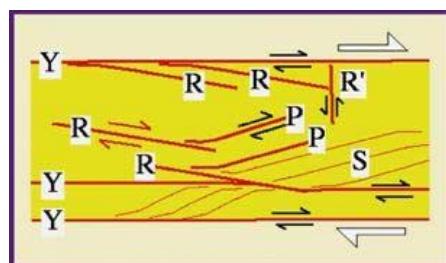
همانطور که در شکل ۲ الف مشاهده می‌شود، زاویه امتداد درزه‌های برشی نسبت به درزه‌های کششی حدوداً ۳۰ درجه است. و تراکم درزه‌های دسته اول بیش از دسته دوم می‌باشد. لذا می‌توان گفت



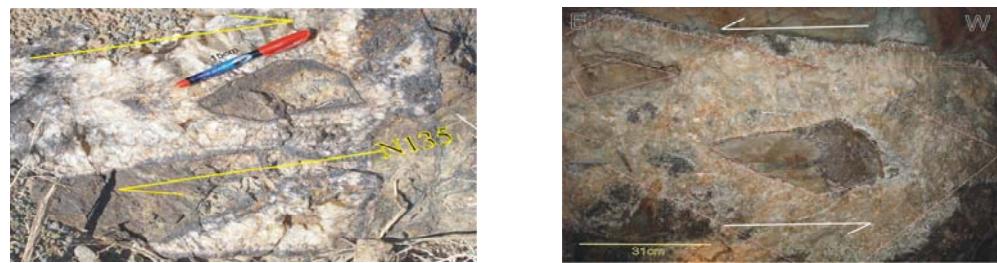
شکل ۲-الف. نمودار گل سرخی و ب. کنتور دیاگرام کل شکستگی‌های منطقه

ایجاد شده‌اند. تعداد کمی از فضاهای باز نیز بشکل Open-gash و زیگموئیدال‌هایی هستند که از گسترش برش راستگرد بوجود آمدند. بدليل اینکه رشد بلورها از دیواره به سمت مرکز است حفره میانی که هنوز فرصت کانی‌زایی پیدا نکرده، بشکل لوزی است (شکل ۴) که در اثر پیشرفت دگرشکلی گاهی وجود آن بصورت زیگموئیدال در می‌آید (شکل ۵) و بنابر نوع عملکرد پهنه برشی حرکت راستبر یا چپبر نشان می‌دهند.

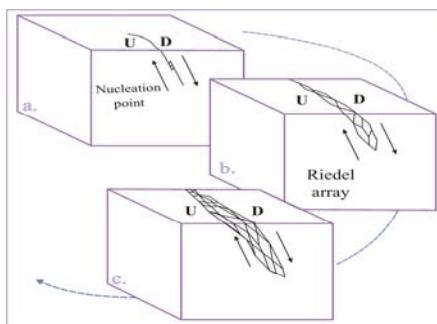
از آنجائی که رگه‌های موجود در منطقه مورد مطالعه، در فضاهای باز جایگزین شده‌اند لذا جهت تحلیل ساختار هندسی رگه‌ها، به بررسی فضاهای باز موجود، پرداخته می‌شود. اکثریت این فضاهای در اثر حرکت شکستگی‌های ریدل' R' و P, R، تحت تأثیر برش راستگرد ایجاد شده‌اند (شکل ۳) (پسچر و ترو، ۱۹۹۶) و روند شمال‌باخته-جنوب‌خارج دارند. دسته دوم از چرخش راستگرد بلوکهای رومبوئدری حاصل از این شکستگی‌ها



شکل ۳- طرح قیاسی نشان‌دهنده هندسه ویژه و سوی برش معمول‌ترین انواع بُرش‌های ریدل در یک پهنه بُرشی (پسچر و ترو، ۱۹۹۶)



شکل ۵- تقاطع رگه‌های P & R' با زاویه ۹۰ درجه بین آنها



شکل ۶- تصویر شماتیک از نحوه پیشرفت شکستگی‌های میزان رگه در معدن قلعه‌زری. a. نقطه آغاز تشکیل پهنه برشی در محل چاه اصلی(شماره ۳) b. ادامه فعالیت پهنه برشی و تشکیل شکستگی‌های ریدل. c. توسعه شکستگیها با تبعیت از مدل ریدل

بنابراین نوع دگرشکلی رخ داده غیر هم محور می‌باشد. با توجه به مشاهده آثار چرخش در هر دو نسل از رگه‌ها در پهنه برشی می‌توان نوع دگرشکلی رخ داده در این منطقه را نا هم محور دانست.

محاسبه مقدار کرنش و حجم فضای باز متناسب

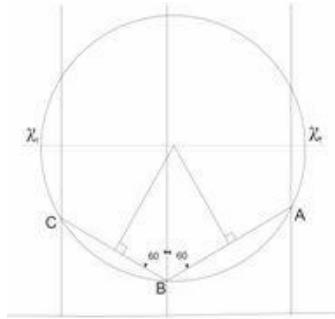
جهت تحلیل کرنش نهایی سه بعدی بر روی شکستگی‌های محدوده مورد مطالعه از روش دایره موهر استفاده شده است و دلیل آن تقاطع بازشدنی‌ها با یکدیگر بوده است. لذا موقعیت جغرافیایی و هندسی صفحات رگه‌های متقاطع سطح و عمق برداشت شد و اندازه گیری ضخامت و طول رگه‌ها در سطح و عمق (درون تونل‌ها)،

محدوده چاه ۳، بخش مرکزی و نقطه آغاز فعالیت پهنه برشی اصلی شمال‌غرب-جنوب‌شرق منطقه است. و این محدوده قدیمی‌ترین کانی‌زایی را در درجه حرارت بالاتری نشان می‌دهد. شروع پیدایش فعالیت پهنه‌برشی شمال‌غرب-جنوب‌شرق، حوالی چاه ۳ بوده است (شکل ۶).

شکستگی‌ها و رگه‌ها در این منطقه در دو نسل مشاهده می‌گردند، در اثر کرنش‌های وارد ابتدا رگه‌های نسل اول ایجاد شده‌است که با افزایش کرنش‌های برشی دچار چرخش شده‌اند و رشد آنها متوقف گردیده‌است و نسل دوم رگه‌ها و شکستگی‌ها شروع به رشد نموده‌اند که در این رگه‌ها نیز آثار چرخش مشاهده می‌شود. به عقیده (مور و تووس، ۱۹۹۲) مشاهده آثار چرخش در این رگه‌ها دلیل بر چرخش عناصر خطی نسبت به محورهای اصلی بیضوی کرنش نهایی است،

می باشد. با استفاده از فرمول های محاسبه کرنش (رامسی و هوبر، ۱۹۸۳)، میزان بازشدنی محاسبه می گردد.

در شکل ۷الف، تقاطع رگه ها (شکستگی ها) برای نمونه ۱، مشاهده می شود. شکل ۷ ب نحوه ترسیم دایره مور و محاسبه λ'_1 و λ'_2 را برای مورد نمونه نشان می دهد.



شکل ۷ب- تعیین نسبت کرنش R به روش دایره مور

R_{xz} : نسبت کرنش حداکثر به حداقل برابر است

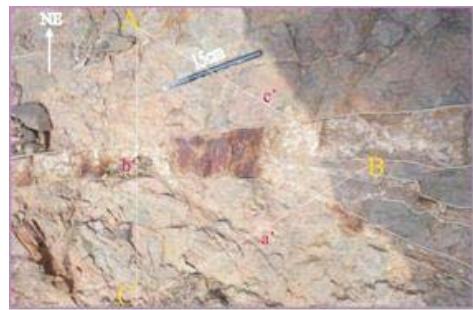
$$\frac{S_x}{S_z} = \frac{1 + e_x}{1 + e_z} \quad \text{با}$$

مقادیر بدست آمده در نمودار فلین رسم می گردد. نمودار کرنش فلین روشهای مناسب برای نمایش کرنش های سه بعدی با تغییر حجم و یا بدون تغییر حجم می باشد که بوسیله فلین (۱۹۷۸) عنوان گردید. پارامتر K، شیب خط اتصال بیضوی کرنش به مبدأ مختصات است:

$$k = \frac{R_{xy}}{R_{yz}} \quad \text{رابطه (۴)}$$

در نمودار کرنش لگاریتمی نسبت های $\log R_{xy}$ و $\log R_{yz}$ به ترتیب در محورهای y و x قرار می گیرند. در اینجا جهت تعیین موقعیت عمومی بیضوی کرنش و فاصله آن از مبدأ مختصات به ترتیب از مقدار K و D استفاده می شود (شکل های ۸ و ۹). رابطه محاسباتی هر یک در زیر آورده شده است (رامسی، ۱۹۶۷)

برای محدوده مورد مطالعه صورت گرفت. نسبت کرنش (λ'_1 به λ'_2) با استفاده از روش نمودار موهر برای ۳۵ مورد تقاطع شکستگی اندازه گیری شده است (راجن، ۱۹۸۵). برای محاسبه مقدار کرنش حجمی، لازم است نسبت کرنش (R) را طبق معادلات ۱ در صفحات اصلی کرنش محاسبه نماییم. بطوریکه محور کنونی X در منطقه شرقی- غربی، محور Z شمالی-جنوبی و محور Y قائم



شکل ۷الف- تقاطع رگه ها در نمونه ۱

جهت محاسبه نسبت کرنش به روش مور از روابط ذیل استفاده می شود.

$$\begin{aligned} R_{yz} &= R \cdot \cos \alpha \\ R_{xz} &= R \cdot \cos \beta \\ R_{xy} &= R \cdot \cos \gamma \end{aligned} \quad \text{روابط (۱)}$$

α, β, γ بترتیب زاویه قطب صفحه و محورهای X, Y, Z هستند.

کرنش برشی (۷) برای معرفی تغییرات زاویه های روی داده بر دو جهت عمود بر هم اولیه بکار می رود و برابر است با:

$$\gamma = \tan \Psi \quad \text{رابطه (۲)}$$

جهت تعیین میزان کرنش نهایی برشی حداکثر از رابطه زیر بهره گرفته شده است:

$$\gamma = \sqrt{R_{xz}} - \frac{1}{\sqrt{R_{xz}}} \quad \text{رابطه (۳)}$$

parameter شکل بیضوی کرنش را در مقادیر لگاریتمی، بر اساس طول نیم محورهای بیضوی کرنش توضیح می‌دهد و اولین بار توسط هوسک (۱۹۶۸) ارائه گردیده است و از رابطه ذیل بدست می‌آید:

$$\nu = \frac{2e_2 - e_1 - e_3}{e_1 - e_3} \quad \text{رابطه (۷)}$$

$$K = \frac{\ln|R_{xy} - 1|}{\ln|R_{yz} - 1|} \quad \text{رابطه (۵)}$$

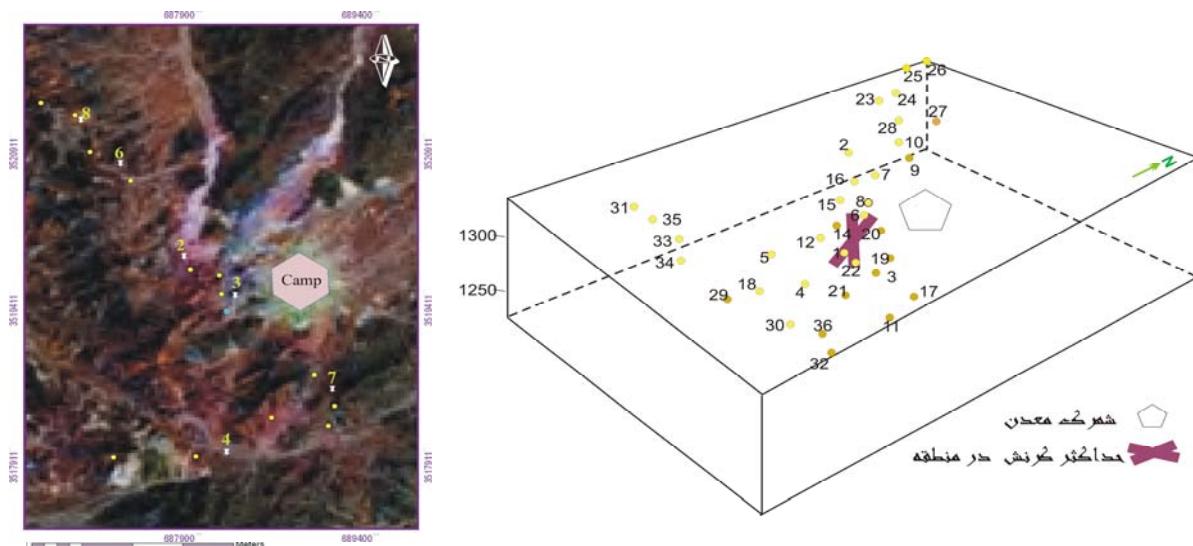
$$D = ((R_{yz}-1)^2 + (R_{xy}-1)^2)^{1/2} \quad \text{رابطه (۶)}$$

: لگاریتم طبیعی نسبت کرنش بروی صفحات X به Y و : لگاریتم طبیعی نسبت کرنش بروی صفحات Y به Z همچنین Lode's

جدول ۱ - مقادیر آماری بیضوی کرنش نهایی شکستگی

Nom.	γ	ψ	R	R_{XY}	R_{YZ}	K	$\ln R_{XY}$	$\ln R_{YZ}$	v	K-value	D
۱	۰,۱۲	۶,۸۴	۱,۳۵	۱,۲۷	۰,۳۷	۴,۱	-۱,۲۳	-۰,۵	-۰,۱۶	۳,۱	۰,۷
۲	۰,۰۷	۴	۱,۱۶	۱,۱۳	۱,۱۲	۵,۱۸	-۱,۹	-۰,۶۶	-۰,۲۱	۷,۸۶	۱,۱۵
۳	۰,۰۴	۲,۳	۱,۱	۰,۹۵	۰,۴۷	۴,۵۸	-۲,۳	-۰,۷۶	-۰,۱۵	۹	۱,۸۸
۴	۰,۰۹	۰,۱۴	۱,۲۶	۱,۰۷	۰,۵۸	۲,۵۶	-۱,۸۸	-۱,۱۷	-۰,۰۸	۲,۷	۱,۱
۵	۰,۰۹	۰,۱۴	۱,۲۳	۰,۹۷	۰,۶	۲,۰۷	-۱,۳۶	-۱,۴۴	-۰,۰۸	۲,۹	۰,۴
۶	۰,۱۳	۷,۴	۱,۳	۰,۹۷	۰,۸۶	۱,۱۶	-۲,۵۶	-۲,۲	-۰,۰۷	۱,۴	۰,۰۳
۷	۰,۱	۰,۷	۱,۲۵	۱,۱۸	۰,۳	۵,۸۹	-۱,۶	-۰,۳۸	-۰,۲۲	۶,۴	۱,۱۵
۸	۰,۲	۱۰,۷	۱,۰۷	۱,۳۶	۰,۷۹	۲,۱۶	-۱,۰۲	-۰,۹۹	-۰,۷	۱,۰۳	۰,۰۸
۹	۰,۰۸	۴,۰۷	۱,۲	۰,۹۵	۰,۷	۱,۳	-۳,۰۷	-۱,۲۶	-۰,۰۷	۲,۴	۰,۰۵۶
۱۰	۰,۰۷	۴	۱,۱۸	۰,۰۸۳	۰,۸	۱	-۲,۱۳	-۲,۰۸	-۰,۰۵	۰,۰۷	۰,۰۳
۱۱	۰,۰۴	۲,۳	۱,۱	۰,۹۴	۰,۶۷	۱,۰۷	-۱,۸۷	-۱,۳	۰,۱۵	۲	۰,۱۵
۱۲	۰,۰۷	۳,۷۵	۱,۱۸	۰,۸۵	۰,۶۳	۱,۳	-۱,۹	-۱	-۰,۱۴	۱,۹	۰,۱۲
۱۴	۰,۱۲	۶,۸	۱,۳۲	۰,۹۶	۰,۸۸	۱,۱۵	-۲,۱	-۲	-۰,۰۱	۱,۱۹	۰,۰۴
۱۵	۰,۱	۰,۷	۱,۲۹	۱,۰۴	۰,۸	۱,۰۲	-۲,۴	-۱,۰۲	-۰,۳۴	۱,۸۴	۰,۰۸
۱۶	۰,۱	۶,۳	۱,۲۸	۱,۱	۰,۶۵	۱,۷۸	-۲,۵	-۱,۰۷	-۰,۲۱	۲,۳۳	۰,۱۲
۱۷	۰,۰۶	۳,۴	۱,۲۵	۰,۹۵	۰,۹۵	۱,۱	-۲,۲۵	-۱,۷۱	-۰,۰۳	۱,۵۳	۰,۰۵
۱۸	۰,۰۵	۲,۸۶	۱,۱۳	۰,۷۶۵	۰,۸۱	۰,۷۹	-۱,۴۷	-۱,۷۲۵	-۰,۳۴	۰,۹	۰,۰۶۳
۱۹	۰,۰۹	۰,۱۴	۱,۲۲	۰,۹۸	۰,۷	۱,۰	-۲,۴	-۱,۳	-۰,۲۶	۲,۲۶	۰,۱
۲۰	۰,۱۶	۹	۱,۴۸	۱,۲	۰,۸۴	۱,۵	-۲,۳۵	-۱,۶۲۳	-۰,۱۶	۱,۳	۰,۰۶
۲۱	۰,۰۹	۰,۱۴	۱,۲۲	۱,۱	۰,۴۶	۳	-۲,۴۴	-۰,۷	-۰,۰۷	۴,۳	۰,۵
۲۲	۰,۰۴	۲,۳	۱,۱	۰,۹۸	۰,۴۸	۲,۱	-۳,۱	-۰,۶۸	-۰,۲۷	۵	۰,۳
۲۳	۰,۰۶	۳,۴۳	۱,۱۳	۰,۶۳	۰,۸۷	۰,۷۶	-۱,۱	-۱,۸۶	-۰,۰۱۴	۰,۷	۰,۲
۲۴	۰,۰۳	۱,۷	۱,۱	۰,۹۵	۰,۰۵	۱,۷	-۳	-۰,۸	-۰,۲	۳,۸	۰,۱۹

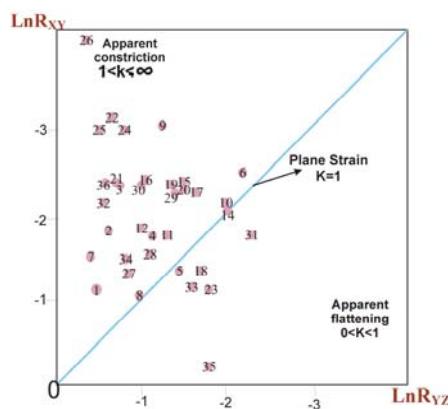
۲۵	۰,۰۶	۳,۴۳	۱,۱۴	۱,۱	۰,۳۵	۳,۸	-۳,۰۵	-۰,۴۵	-۰,۰۷	۷,۸	۰,۸
۲۶	۰,۰۱	۰,۵۷	۱,۰۳	۱	۰,۲	۴,۴	-۴,۲	-۰,۲۸	-۰,۰۴	۱۶,۶	۱
۲۷	۰,۰۷	۴	۱,۴	۱,۲۷	۰,۵۷	۲,۴	-۱,۳۵	-۰,۸۶	-۰,۰۵	۱,۶۷	۰,۲۳
۲۸	۰,۰۵	۲,۸۶	۱,۱۴	۰,۹	۰,۴۸	۱۰	-۱,۶	-۱,۱	-۰,۰۹	۱۶,۳	۲
۲۹	۰,۰۲	۱,۱۴	۱,۱	۰,۷۳	۰,۷	۱,۳	-۲,۳	-۱,۴	-۰,۰۷	۲,۹	۰,۴
۳۰	۰,۰۵	۲,۸۶	۱,۱۲	۰,۹	۰,۶۵	۱,۳۸	-۲,۳۳	-۱,۰۶	-۰,۲۷	۲,۱۹	۰,۱
۳۱	۰,۰۵	۲,۸۶	۱,۱۴	۰,۶۳	۰,۹	۰,۸	-۱,۸۴	-۲,۳	-۰,۲	۱,۸	۰,۲
۳۲	۰,۰۷	۴	۱,۱۹	۱,۱	۰,۴	۳	-۲,۳	-۰,۵۶	-۰,۲۳	۴,۵۷	۰,۵
۳۳	۰,۰۳	۱,۷	۱,۰۷	۰,۶۸	۰,۸	۰,۸۴	-۱,۱۷	-۱,۷	-۰,۱۷	۰,۷۳	۰,۲
۳۴	۰,۰۴	۲,۳	۱,۱۳	۰,۸۳	۰,۴۴	۷,۷	-۱,۵	-۰,۸	-۰,۲۲	۱۳,۳۸	۲
۳۵	۰,۰۷	۴	۱,۱۸	۰,۱۵	۱,۱۶	۰,۱	-۰,۱۷	-۱,۷۶	-۰,۱	۰,۹	۲,۴
۳۶	۰,۰۴	۲,۳	۱,۱	۱	۰,۴	۳	-۲,۴	-۰,۶	۰,۰۷	۶,۴	۰,۸۵
میانگین	۰,۰۷	۴,۱۶	۱,۲	۰,۹۳	۰,۶۶	۲,۰۴	-۲,۰۶	-۱,۱۹	-۰,۱۵	۴,۰۳	۰,۵۹



شکل ۸ - در سمت چپ نقاط سطحی و محل چاهها بر روی تصویر ماهواره‌ای مشخص شده و در شکل سمت راست، موقعیت کلیه نقاط برداشت شده جهت بررسی کرنش حجمی در تصویر سه بعدی منطقه مطالعاتی نشان داده شده. علامت ضربدر در شکل سمت راست بیانگر منطقه دارای حداقل کرنش می‌باشد.

کرنش، نیز بیضوی دوکی شکل را برای کرنش منطقه تأیید می‌کند. میانگین تغییرات زاویه‌ای (۷) ۵ درجه و راستبر می‌باشد که با عملکرد پهنه برشی در منطقه هم خوانی دارد (شکل ۱۰‌ب).

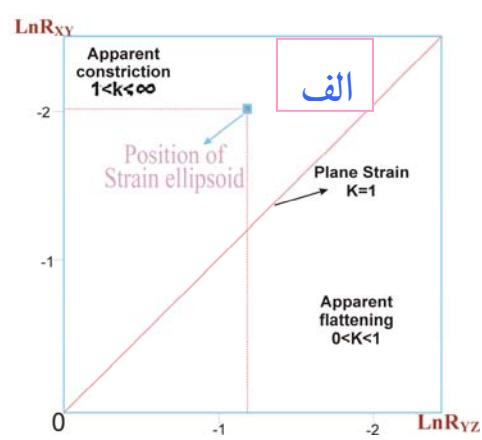
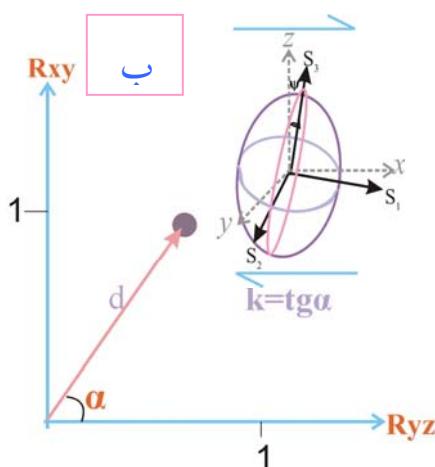
با توجه به میانگین مقادیر نسبت‌های کرنش بدست آمده (جدول ۱)، موقعیت بیضوی کرنش ناحیه در نمودار فلین، نشان دهنده کرنش محصور شده، است (شکل ۱۰‌الف). ترسیم لگاریتمی رمزی با استفاده از نسبت لگاریتمی صفحات اصلی



شکل ۹- نمایش کرنش نهایی کل نقاط، بر روی یک نمودار لگاریتمی

k و k value که بیضی کرنش را تشریح می‌کنند (رامسی و هوبر، ۱۹۸۳)، می‌توان شکل بیضوی کرنش در محدوده مورد مطالعه را دوکی‌شکل عمومی در نظر گرفت.

بیشترین مقدار کرنش انقباضی در مرکز پهنه برشی حاکم بر منطقه، یعنی نزدیک به چاه ۳ رخ داده است و بسمت اطراف کم می‌شود. با توجه به رابطه بین سه پارامتر کاربردی مشترک α - R_{xy} - R_{yz}



شکل ۱۰- الف. تحلیل سه بعدی کرنش نهایی شکستگیها در محدوده مورد مطالعه بر روی نمودار لگاریتمی. ب. نمودار فلین با استفاده از نسبت‌های سطوح اصلی کرنش و طرح کلی بیضوی کرنش منطقه.

۳۱۰-۳۳۰ درجه)، به عنوان پهنه‌های جابه‌جایی اصلی (PDZ) عمل نموده‌اند. عمدۀ شکستگی‌ها به ترتیب در سه راستای مهم ۳۰۰-۳۳۰ درجه، ۰۳۰-۰۵۰ درجه و نیز ۹۵-۱۰۵ درجه رخ داده‌اند. جهت‌گیری غالب NW-SE، منطبق بر

معدن قلعه‌زری تحت تأثیر سیستم بُرشی - فشارشی راستبر با آزمیوت N135 قرار گرفته است. در حوالی چاه شماره ۳، بیشترین بازشدگی رخ داده است. در این سیستم بُرشی - فشارشی راستگرد، گسل‌های با راستای NW-SE (آزمیوت

نتیجه‌گیری

میانگین مؤلفه‌های آماری و توصیفی بیضوی کرنش نهایی شکستگی‌ها در نمودار فلین، نشان‌دهنده کرنش محصور شونده است. با توجه به رابطه بین سه پارامتر کاربردی مشترک w , K - k و w که بیضی کرنش را تشریح می‌کنند، می‌توان شکل کلی بیضوی واتنش در محدوده مورد مطالعه را، دوکی‌شکل عمومی، در نظر گرفت. مقدار کرنش حجمی برای منطقه مطالعاتی، ۰,۵۹ محسوبه شده است.

قلعه زری (خراسان جنوبی)، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه فردوسی مشهد.

- Flinn, D., 1978. Construction and computation of three-dimensional progressive deformations. *J. Geol. Soc. London*, V.135, P.291-305.
- Hossack, J.R., 1968. Pebble deformation in the Bygdin area (southern Norway). *Tectonophysics*, V.5, p.315-339.
- Moores, M.E., and Twiss, R.J., 1992. Structural Geology. New York: Freeman and Company.
- Passchier, C.W., and Trouw, R.A.J., 1996. Microtectonics, Springer Verlag, Berlin, Heidelberg, p. 289
- Ragan, D.M., 1985. Structural Geology, An introduction to Geometrical Techniques. Cambridge university press, New York, p. 624
- Ramsay, J.G., 1967. Folding and Fracturing of Rocks. New York: Mc Graw-Hill, p. 568.
- Ramsay, J.G., 1980. Shear zone geometries: a review., *J. Stru. Geol.*, V.2, p. 83-100
- Ramsay, J.G., and Huber, M.I., 1983. The Techniques of Modern Structural Geology, V.1: Strain Analysis, Academic Press, London.

شکستگی‌های ریدل همسو با پهنه برشی اصلی Y-P, R, و نیز گسل‌های امتدادلغز راستبر می‌باشد. شکستگی‌های NE-SW در درجه دوم اهمیت هستند و منطبق بر شکستگی‌های ریدل ناهمسو با پهنه برشی اصل' R و نیز گسل‌های امتدادلغز چپ‌بر می‌باشد. دسته سوم شکستگی‌ها، با جهت شرقی-غربی از نوع کششی هستند. در این منطقه فرآیندهای تکتونیکی در دو نسل و بصورت غیرهممحور عمل کرده است.

منابع

- اشتوکلین، ی.، افتخارنژاد، ج.، و هوشمندزاده، ع.، ۱۳۵۲. بررسی مقدماتی زمین‌شناسی درلوت مرکزی، شرق ایران، گزارش شماره ۲۲، سازمان زمین‌شناسی کشور.
- حسن‌نژاد، ع.ا.، ۱۳۷۲. مطالعات ژئوشیمیایی و سیالات در گیر در معدن مس قلعه‌زری، استان خراسان، ایران. پایان‌نامه کارشناسی ارشد زمین‌شناسی اقتصادی، دانشگاه شیراز.
- حسن‌نژاد، ع.ا.، ۱۳۸۴. فلززایی معدن مس، طلا و نقره قلعه‌زری در لوت شرقی ایران، پایان‌نامه دکترا، رشتہ زمین‌شناسی اقتصادی، دانشگاه شیراز.
- خطیب، م.م.، ۱۳۷۸. ارتباط دگرشكلي برشي و رگه‌های معدنی در قلعه‌زری، مجموعه مقالات همایش شناخت توانمندی‌های معدنی شرق کشور، بیرجند.
- محمدی، ف.، ۱۳۸۴. دماسنجدی، پتروگرافی و ژئوشیمی زون‌های آلتراسیون معدن مس- طلای