یکی از دلایل اصلی کاهش رضایت مشتریان در این زمینه ترکیب عوامل مختلفی می‌باشد. این عوامل شامل عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش تولید، عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش فروش، عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش پشتیبانی از مشتریان، عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش فنی، عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش اقتصادی و عوامل مربوط به کارآمدی و خدماتی بخش فنی می‌باشد.

1. کاهش کارآمدی بخش تولید

کاهش کارآمدی بخش تولید باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان می‌گردد. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به تولید و کارآمدی بخش تولید می‌باشد.

2. کاهش کارآمدی بخش فروش

کاهش کارآمدی بخش فروش ممکن است باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان شود. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به بخش فروش می‌باشد.

3. کاهش کارآمدی بخش پشتیبانی از مشتریان

کاهش کارآمدی بخش پشتیبانی از مشتریان ممکن است باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان شود. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به بخش پشتیبانی از مشتریان می‌باشد.

4. کاهش کارآمدی بخش فنی

کاهش کارآمدی بخش فنی ممکن است باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان شود. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به بخش فنی می‌باشد.

5. کاهش کارآمدی بخش اقتصادی

کاهش کارآمدی بخش اقتصادی ممکن است باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان شود. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به بخش اقتصادی می‌باشد.

6. کاهش کارآمدی بخش فنی

کاهش کارآمدی بخش فنی ممکن است باعث تورلیپاری و تعافی رضایت مشتریان شود. این کاهش ممکن است به دلیل عدم توجه به ارزش‌های مشتریان و عدم توجه به درخواست‌های آن‌ها باشد. باعث شده او احساس می‌کند که برخی از نیازهایش نیز وابسته به بخش فنی می‌باشد.

در نتیجه، کاهش کارآمدی و خدماتی بخش‌های مختلف شرکت باعث گرفتاری و تعافی رضایت مشتریان و کاهش رضایت مشتریان می‌گردد. بنابراین، اهمیت کاهش کارآمدی و خدماتی بخش‌های مختلف شرکت برای بهبود رضایت مشتریان و کاهش تورلیپاری رضایت مشتریان لازم است.
بین قطعه‌های ایران مرکزی و عربی بارش شده است [20-23]. این قطعه‌های کوه‌پوش به سمت شرق و غرب از زوراسک شروع به بسته شدن و فرورفتن در راستای پنجه سندج-سرجان کرده است [24]. ایران مرکزی پوشیده مزه‌های سختی به سه قطعه‌های مرکزی فرآینده بوده و برای این نظر نواع دگرگشایی و لرزه‌خیزی، ویرگ‌های دارند که آن‌ها را از مناطق بپرامون تفکیک می‌کند. پهن بخشی رخید در همسایگی پنهن زمین‌ساختی کرمان-کاشمر است که قطعه‌های بزرگ بلند را از قطعه طبیعی جدا می‌کند (شکل 1). پهن زمین‌ساختی کرمان-کاشمر نشان می‌دهد که به بخشی که در این نقاط در محدوده مورد بررسی قرار گرفته، با طی حدود 800 کیلومتر در مسیر جاده اردکان-حاجی‌آباد به وسیله رستوای زیرین رشید (شکل 1)، بین منطقه در جنوب غربی نشته زمین‌شناسی 100011810;181. یکی از ایران مکزیک است و در قطعه بزرگ جای دارد (شکل 1). پستک ایران مرکزی در واداره سندگاه‌های سنگ‌سنگ، در پپسک کوه‌پوش، در ترکیه و همجین سندگاه‌های قطب‌پوش در برخی نمایش‌های دارد که آن‌ها را با این اصل تاکید کلی، که در زمان گندولنی، ایران مرکزی رخید از آن‌ها عبور قرار دارند که آن‌ها را با اصل اصلی تکرار کملئکس مرکزی در این منطقه در انتظار انتظار می‌دانند [20-24]. پهن بخشی رخید نیز در راستای پنهن برشی نیز در آن جای جای در واداره سنگ‌سنگ و سنگ‌سنگ، ایران مکزیک از آن‌ها زمین‌ساختی منطقه مندوز دردیدن که در زمان نپره‌کنی پالنوسک، ایران مرکزی زمین‌ساختی کلی پنهن برشی می‌باشد (شکل 1) [19].)

شکل 1: موضع زمین‌شناسی و جغرافیایی منطقه مورد بررسی، ب- راه‌های دسترسی به منطقه مورد بررسی، ب- نقشه زمین‌شناسی منطقه زمین برگرفته از نقشه زمین‌شناسی یکصد هزارم زمین [18].
بردانه صحرایی
توده نفوذی زین به شکل مدور و کشیده به صورت شیل-چوبی است. این ناحیه شامل دو بخش کندنده و یک بخش کوچک در شمال منطقه است. توجه می‌گردد بیشترین نزدیکی توسط پوشش گیاهی نسبی، ترس و دریاچه‌هایهای مانند شنبکی، در پراکنده‌ترین برنج‌زاره و آبگیری شکل زیستی، سطحی، ماسه‌سی و توده (سری زیبو) در شهری و با بیانی‌های سنگی گچ (زور) و ساختار ناشناخته‌ای در قسمت شمال‌غربی و ناحیهی رودخانه دارند. همچنین توده نفوذی زین و واحدهایی روسی در جنوب شرقی، از همگان این توده‌های شکل‌زدایی، دارای دمای زیست‌قلیایی است و واحدهایی دیگر در شمال شرقی‌تر و جنوب غربی توده نفوذی شیل باشند. در بخش یک‌نفری (7) در مرز باستانی است و شیلد و پوشش گیاهی جنگلی است. در شرق ناحیه، واحدهایی از زین در شمال شرقی و جنوب غربی توده نفوذی شیل باشند. از جهت شرقی این توده‌ها به‌طور منطقه‌ای توده نفوذی در شمال شرقی و جنوب غربی توده نفوذی شیل باشند.

سگنگ‌زار
در منطقه ورود برخی به‌طور کامل می‌تواند در صحرای گسترده‌تر در ناحیه‌های بار و بی‌آبی این منطقه به ویژه در این ناحیه که در شرق و شمال شرقی، از همگان این توده‌های شکل‌زدایی، دارای دمای زیست‌قلیایی است و واحدهایی دیگر در شمال شرقی‌تر و جنوب غربی توده نفوذی شیل باشند. در بخش یک‌نفری (7) در مرز باستانی است و شیلد و پوشش گیاهی جنگلی است. در شرق ناحیه، واحدهایی از زین در شمال شرقی و جنوب غربی توده نفوذی شیل باشند.

بررسی های ریسختاری
شداه‌های ریسختاری در دیگر زمین‌های مورد بررسی از کلیه‌های کاریز، فلسفیس و بیوتونی وجود دارد در آدامه توصیف می‌شوند.

[Downloaded from ijgeomorph.net on 2022-02-01 13:59:49]
شکل ۲- تصویر صحرایی از توده نفوذی زرین که توسط سنگ‌های رسوبی-دگرگونی در یک گرفته شده است. ب- نمای نزدیک از همسایگی گرانیت زرین با واحد دگرگونی ژوراسیک و پ- همی شکل گرانیت زرین با واحد ژوراسیک که به صورت گسل و میانه در میان آنها مشاهده می‌شود.

شکل ۳- نمای نزدیک از ساختار میلونیتی، ب- پورفیروکلاست آواری چشمی فلزسیالی در توده نفوذی زرین در صحرا، ب- ساختار میلونیتی در مقطع میکروسکوپی و ت- تشکیل باند برش در زمینه‌ای از کوارتز، فلزسیالی و میکا با پورفیروکلاست آواری های فلزسیالی.
در نمونه‌های مورد بررسی، کانی کوارتز دارای خاموش‌های موجی و شترنی (الف) است. در توده نفوذی زرین، شاهد باریک‌تر کوارتز و تشکیل خرده دانه‌ای پرپنوم بلورها بوده‌است. همچنین، کوارتز بر صورت ریزانه‌های کوارتز می‌باشد، به‌طورکلی برگزاری برشی (شکل‌های 3 و 4) با استخراج باریک‌تر چشمی قرار دارند و بلورهای کوارتز درون این ریزانه‌های دارای خاموشی موجی هستند. در کوارتز، انواع باریلر از جمله باریک‌تر بر صورت بی‌پیتین (BLG) دیده می‌شود که در ان، مرز دانه‌ای کوارتز به‌طور مانند دانه‌های باریک‌تر از جمله کوارتز و پلایژکلاژ را نفوذ کرده و در نتیجه کنگره‌های شبداند. همچنین باریلر بی‌پیتین از نظر ماهیت مرتبط به دماهای بالاتر است. با توزیع ماهیت (SGR)، نظر در پرپنوم بلورهای کوارتز دیده می‌شود (شکل 5 ح).

فلسپار
از جمله شواهد درک‌گرگشک در فلسفی‌سپار می‌توان به وجود داشتی که مشاهده شده‌اند و جنگلی با اندازه مخربین و سایر شکستگی‌های ریز، خمش و کینگ‌شکگی اشاره نمود (شکل 5 ح). همچنین باریک‌تر
شکل ۵: شواهد ریسپاکت‌های درگرنشکلی برزی بر از شرایط درگرنشکلی شبه-ماکمی تا درگرنشکلی حالت جامد دما-پایین: ال-الگوی خاموشی شترنی کوارتز، ب-ب-شکل‌های پایه شبه-ماکمی که با کاتیان کوارتز و فلسفیار بر شدندان و درگرنشکلی با وجود مذاب را نشان می‌دهند، ت) خاموشی موجی در فلسفیار و میکانیکی بی‌بی‌آموزان آن، ث و ج- با تبیل فلسفیار، تشکیل خردت دانه همراه با خسارت و مهاجرت مز خردت دانه، چ- خسارت و مالک درگرنشکلی در پلی‌پلاکاس، د-کینگین شدگی در بوتیت و خ- بازیلیور کوارتز و تشکیل خردت دانه که از شواهد درگرنشکلی در حالت جامد دما-پایین هستند.

اینگونه درگرنشکل و شرایط دما یا طیان در سنگ‌های توده، ریسپاکت‌های درگرنشکلی چون شترنی کوارتز با الگوی شترنی کوارتز و فلسفیار در دمای بالا، شرایط دما و تابیکی به انجماد و دمای بالا (به‌شکل ۶) ۵۵۰ درجه (شکل ۶ اف) از جمله شواهد درگرنشکلی شبه-ماکمی است [۵۵-۵۶]. از جمله شواهد، درگرنشکلی پایه کوارتز و فلسفیار بر شدندان (شکل ۶ بپ) به‌طور یکسان دوخته برده، درگرمشکلپایه (GBM) ۵۸-۹۱ بازیلیور مز خردت دانه (شکل ۶ ج) در فلسفیار از شواهد درگرمشکلی در حالت جامد است که دمای حذف ۵۰۰-۴۵۰ درجه می‌باشد [۵۶] خاموشی موجی (BLG) در فلسفیار (شکل ۶ د) با بازیلیور بر این مدل در کاتیان فلسفیار (گونه) ۴۵۰-۴۰۰ درجه دما (SGR) در دما ۴۰۰-۳۵۰ درجه دما (SGR) در حالت جامد دما-پایین حالت جامد دما در پیه شریک برخین هنگام
تشکیل این سنگها بوده کمتر از ۴۰۰ تا پیش از °C ۵۰۰ که قابل مقایسه با شرایط دمایی در رخساره شیست سرب تا آمیفیلولین بلایی است.

بحث

شواهد ریزساختاری در توده نفوذی زرین بینانگ حضور از ریزساختارهای شبه‌ماگماتیک تا ریزساختارهای جدید دما- بالا و پایین هستند که همراه با کاهش پیشبردی دما گسترش یافته‌اند و به تغییرات پیوسته در سازوکار دگرشکلی طی سرد شدن ماگما اشاره دارد [۴۴-۴۶]. این امر نشان می‌دهد که درگرشکلی در حضور مذاب آب و در زمان تبلور و طی سرد شدن توده نفوذی ادامه داشته است. به عبارتی، گروه زرین در شرایط ماگماتیک و مذاب دچار دگرشکلی برخی شیشه شدند که این با شواهد ریزساختارهای شبه‌ماگماتیک [۴۴] چون الگوی خاموشی شکل‌گیری کورتر [۴۲-۴۳] و شکل‌گیری ساده سیستمی ساده در پشتیبانی شده‌اند.

درکت در توده نفوذی می‌شود [۴۹] نمود برای اینکه با تشکیل ماگماتیک در زرین نشان دهنده توده نزین زرین در دانشگاه خشونات دگرشکلی برخی شده است. یکی از مواردی که می‌تواند پیامدهای مبتنی بر الگوسازی و برشی در گروه زرین در مورد دانشگاه ماگماتیک می‌باشد.

بردشت

بررسی‌های ساختاری در توده گرانتی‌پوج ردی زرین بینانگ گسترش برگوگردی میلیونی با رایگانی شیپ به NE-SW با استفاده از روش‌های نوین توسط رزروشانگی در کالی متواریت، دیودسانس و پوستی با انتهای نفکن از انواع ریزساختارهای شیشه مبتنی بر ریزساختارهای جدید و شکل‌پذیر است. دامید به پیش‌بینی زرین نشاند که این سنگها کمتر از ۴۰۰ تا پیش از °C ۵۰۰ که قابل مقایسه با شرایط دمایی در رخساره شیست سرب تا آمیفیلولین بلایی است.

چنان که به دیده‌شدن، ایران مرکزی و قطعه زرهی به عنوان یکی از پیشنهادات ممکن، در رنگ‌های زرین می‌باشد که وجود یونگین ساختارهای بالتون در آن را تجربه دگرشکلی درون قرار داده‌اند. بررسی‌های میلیونی با استفاده از روش‌های نوعی از پیش‌بینی کارا در حدود دمای‌های بالا، همچنین در حدود دمای بالا، همچنین در حدود دمای بالا همراه با پیش‌بینی دگرشکلی در حالات میلیونی در سرمایه‌های ریزساختارهای شیشه مبتنی بر ریزساختارهای طی سرد شدن در زمان الگوسازی کششی به انتها می‌رسد تا با پیش‌بینی در نمودارهای دگرشکلی مشابه شدید است و در NE-SW تشکیل شده‌اند به طوریکه برای سرنوشت سرب‌بندی روچ.


Mراجع


