

بررسی‌های کانی‌شناسی، دگرسانی و میانبارهای سیال در رخداد کانه‌زایی رگه‌ای تازه‌کند، شمال شرق زنجان، شمال غرب ایران

زهره جبارزاده*، کمال سیاه‌چشم، علی‌اصغر کلاگری

گروه علوم زمین، دانشکده علوم طبیعی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران

(دریافت مقاله: ۱۴۰۲/۸/۲۴، نسخه نهایی: ۱۴۰۲/۱۱/۸)

چکیده: گستره معدنی تازه‌کند به عنوان بخشی از کمربند فلززایی طارم- هشتجین در ۴۵ کیلومتری شمال‌شرق شهرستان زنجان، شمال‌غرب ایران واقع است. سنگ‌های درونگیر این نشانه شامل توده‌های نفوذی مرکب با ترکیب سنگ‌شناسی کوارتز مونزونیت، مونزودیوریت، دیوریت و گابرو به سن الیگومیوسن هستند. پهنه‌های دگرسانی در این منطقه به طور عمده شامل کلریت- سیرسیت، فیلیک، آرژیلیک، پروپیلیتیک، سیلیسی و کربناتی هستند. کانه‌زایی بیشتر به شکل‌های پراکنده، رگه-رگچه‌ای متقاطع و جانشینی در دو مرحله جدای درونزاد و برونزاد رخ داده است. پیریت کانی سولفیدی عمده درونزاد است که با کانی‌های مگنتیت، هماتیت، هماتیت ورفه‌ای (اسپیکولاریت)، کالکوپیریت و گالن همراهی می‌شود. مهم‌ترین کانی‌های برونزاد در این منطقه هماتیت، گوتیت، لیمونیت، بورنیت، کالکوسیت، کوولیت، ملاکیت و آزوریت هستند که مجموعه کانی‌های درونزاد را همراهی می‌کنند. با بررسی سازی میانبارهای سیال موجود در رگه- رگچه‌های کوارتز- سولفیدی همراه با دگرسانی‌های فیلیک، سیلیسی و آرژیلیک، چهار نوع میانبار سیال تک فاز مایع (L)، تک فاز بخار (V)، دو فاز غنی از مایع (L+V) و دو فاز غنی از بخار (V+L) شناسایی شد. دماهای همگن شدگی میانبارهای سیال مورد بررسی در گستره ۱۴۰ تا ۳۰۰ درجه سانتی‌گراد تغییر می‌کنند و دماهای ذوب آخرین بلور یخ در میانبارهای سیال دو فاز نشان دهنده شوری ۰/۱۸ تا ۸/۸۱ درصد وزنی معادل نمک طعام هستند. بر اساس نتایج ریزدماسنجی میانبارهای سیال، جوشش و رقیق‌شدگی با آب‌های زیرزمینی با خاستگاه جوی سازوکار اصلی در گسترش و تکامل این نشانه معدنی محسوب می‌شوند. براساس ویژگی‌ها و الگوی منطقه‌بندی دگرسانی، کانه‌زایی و میانبارهای سیال، گستره معدنی تازه‌کند دارای بیشترین شباهت با ذخایر رگه‌ای مس وابسته به ذخایر مس پورفیری است.

واژه‌های کلیدی: کانی‌شناسی، کانه‌زایی، دگرسانی، میانبارهای سیال، تازه‌کند، زنجان.

مقدمه

شامل تهیه نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ طارم [۱]، حفر ترانشه و حفاری ۱ حلقه گمانه اکتشافی به روش مغزه‌گیری با عمق ۴۷۱ متر در قالب طرح پی‌جویی فلزهای پایه و گرانبها توسط شرکت صنعت بنا ماشین است و اطلاعات جامع و دقیقی درباره ویژگی‌های زمین‌شناسی، دگرسانی و کانه‌نگاری زیرسطحی آن وجود ندارد. در این پژوهش، میانبارهای سیال موجود در رگه- رگچه‌های کوارتز- سولفیدی بررسی شدند و بر

کمربند فلززایی طارم- هشتجین از گستره‌های مهم فعالیت ماگمایی- فلززایی در ایران بوده و گستره معدنی تازه‌کند به عنوان بخشی از کمربند فلززایی طارم- هشتجین با مختصات جغرافیایی ۵۸°۴۵′ طول شرقی و ۲۹°۴۴′ عرض شمالی در ۴۵ کیلومتری شمال‌شرق شهرستان زنجان واقع است. بررسی‌های انجام شده بر این نشانه و مناطق پیرامون آن

*نویسنده مسئول، تلفن: ۰۹۱۴۹۳۱۹۱۱۷، پست الکترونیکی: Zohreh.Jabarzadeh@gmail.com

Copyright © 2024 The author(s). This work is licensed under a Creative Commons Attribution-NonCommercial 4.0 International License (<https://creativecommons.org/licenses/by-nc/4.0/>) Non-commercial uses of the work are permitted, provided the original work is properly cited



میکروسکوپ الپیوس BX60 نصب شده، انجام شد. این دستگاه قادر به اندازه‌گیری محدوده دمایی ۱۹۶- تا 600°C بوده و جهت تنظیم آن از استانداردهای نیترا ت سدیم با نقطه ذوب 308°C و تتراکلرید کربن با نقطه ذوب $22/99^{\circ}\text{C}$ استفاده شد.

بحث و بررسی

زمین‌شناسی عمومی و سنگ‌شناسی واحد آتشفشانی و توده‌های نفوذی در ارتباط با کانه‌زایی

کمر بند کانه‌زایی طارم- هشتجین در جنوب‌شرقی کمر بند ماگمایی البرز- آذربایجان، در قسمت غربی کمر بند ماگمایی البرز و بخش‌های مرکزی کمر بند کوه‌زایی و فلز زایی آلپ- هیمالیا واقع است [۸-۱۰] (شکل ۱ الف). پهنه ماگمایی طارم - هشتجین با روند شمال‌غرب- جنوب‌شرق به صورت موازی در کنار گسل روراندگی زاگرس با عرض تقریبی ۸۰-۱۵۰ کیلومتر و طول بیش از ۳۰۰ کیلومتر، میزبان تعداد زیادی از کانسارهای فراگرمایی چندفلزی و Au-Ag در ارتباط با توده- های گرانیتوئیدی الیگوسن و واحدهای آتشفشانی- رسوبی (سازند کرج) ائوسن [۷، ۱۱] است. نفوذ طیف گسترده‌ای از توده‌های نفوذی با ماهیت و سن‌های متفاوت طی الیگومیوسن منجر به تشکیل دگرسانی‌ها با کانه‌زایی مختلف در طول این کمر بند شده است [۷، ۱۲].

گستره معدنی تازه‌کند به عنوان بخشی از کمر بند فلز زایی طارم- هشتجین درون و پیرامون توده نفوذی واقع است. فعالیت‌های ماگمایی در این گستره به طور عمده شامل مجموعه‌ای از توده‌های نفوذی با ترکیب سنگ‌شناسی مونزونیت تا گابرو به سن الیگومیوسن و سنگ‌های آتشفشانی- رسوبی ائوسن هستند. پنج واحد سنگی آتشفشانی و آذرآواری ائوسن به ترتیب کاهش سن شامل واحد E_k^{v1} (گدازه‌های آندزیتی با بافت پورفیری)، واحد E_k^{t1} (توف بلوری، توف سنگی بلوری و خاکستر توف)، واحد E_k^{t2} (توف برشی، توف پامیسی و توف جوش خورده در بخش زیرین و توف سنگی، توف بلوری و خاکستر توف در بخش بالا)، واحد E_k^{vt3} (تناوب گدازه‌های آندزیتی و آندزیت بازالتی با بافت پورفیری توف‌های حدواسط با میان لایه‌هایی از ماسه سنگ، لای سنگ و گل سنگ است) و واحد E_k^{t3} (ماسه سنگ، لای سنگ، ماسه سنگ توفی) هستند [۳] که با توده‌های نفوذی قطع شده‌اند. (شکل ۱ ب). نتایج بررسی‌های سنگ‌شناسی سنگ آندزیتی و توده‌های نفوذی بدر ادامه بیان می‌شود.

اساس نتایج ریزدماسنجی، شرایط دما، فشار و ترکیب شیمیایی سیال ماگمایی-گرمایی مسئول کانه‌زایی و دگرسانی در طول عمر سامانه گرمایی بازسازی شد. سرانجام با ترکیب نتایج ریز-دماسنجی میانبارهای سیال و بررسی‌های زمین‌شناسی، دگرسانی و کانه‌نگاری، شرایط فیزیکی- شیمیایی، خاستگاه و روند تکامل سیال‌های گرمایی مسئول کانه‌زایی فلزهای پایه مشخص گردیدند. از کانسارها و رخداد‌های مهم معدنی در این گستره می‌توان به کانسارهای چندفلزی لوبین زرده [۲]، مس علی‌آباد [۳]، مس- طلای رشت آباد [۴]، مس آق‌کند [۵]، طلا گلوچه [۶]، آهن سرخه دیزج و ذاکر [۷] نیز اشاره کرد.

روش بررسی

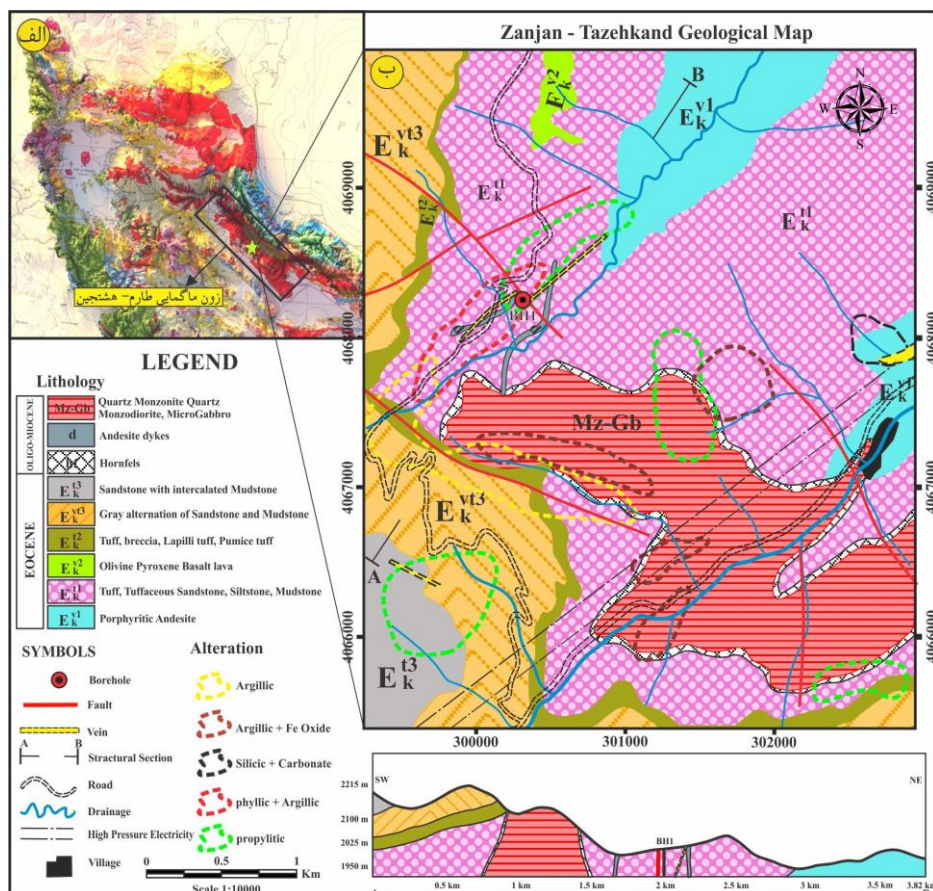
به منظور تعیین ماهیت کانی‌سازی و دگرسانی گرمایی، بررسی‌های در دو بخش صحرایی و آزمایشگاهی انجام شد. در بخش صحرایی، زمین‌شناسی منطقه، دگرسانی‌های گرمایی، کانه‌زایی و چگونگی ارتباط آن‌ها با سنگ‌های درونگیر بررسی گردیده و از رگه‌های سیلیسی، پهنه‌های دگرسانی و سنگ دیواره سالم و کمتر دگرسان شده سطحی و مغزه‌های حفاری نمونه‌برداری اصولی شد. در بررسی‌های آزمایشگاهی، ویژگی‌های بافتی و کانی‌شناسی کانسنگ، سنگ میزبان و مجموعه‌های دگرسانی تعیین گردیدند. بررسی‌های بافتی و کانی‌شناسی به روش رایج میکروسکوپی بر ۱۳ مقطع صیقلی، ۲۲ مقطع نازک و ۳۲ مقطع نازک- صیقلی انجام شد. برای تعیین فازهای کانیایی غیر قابل تشخیص در پهنه‌های دگرسانی، تعداد ۱۱ نمونه به روش پراش پرتو ایکس (XRD) دستگاه Philips-Xpert Pro در مرکز تحقیقات و فرآوری مواد معدنی ایران مورد بررسی قرار گرفتند (جدول ۱) که با ترکیب نتایج این بررسی‌ها، توالی همبندی کانی‌سازی و مجموعه‌های دگرسانی گرمایی تعیین شد. به منظور بررسی میانبارهای سیال، تعداد ۱۵ نمونه از رگه-رگچه‌های سطحی و زیرسطحی کوارتز- سولفیدی توده- های نفوذی و واحد آتشفشانی دگرسان شده که کانی کوارتز مهم‌ترین همبرزاد با کانه‌زایی است، انتخاب گردیدند و مقطع دوبر صیقل آن‌ها با ضخامت حدودی ۱۰۰ میکرون تهیه شد. سپس با بررسی‌های دقیق سنگ‌نگاری، تعداد ۱۰ مقطع برای ریزدماسنجی در آزمایشگاه دانشگاه تربیت مدرس انتخاب شدند (جدول ۲). بررسی‌های ریزدماسنجی در دو مرحله گرم کردن و سرد کردن بر روی ۱۳۵ میانبار سیال در نمونه‌های سطحی و زیر سطحی منطقه تازه‌کند به کمک استیج مدل THMS600 گرم کننده و منجمد کننده لینکام که بر روی

جدول ۱ نتایج آنالیز XRD نمونه های سطحی و زیر سطحی گستره معدنی تازه کند.

ردیف	نوع	شماره نمونه	نوع دگرسانی	کانی ها
۱	سطحی	S-T2-3	سیتا سالم-کلریتی	کوارتز، آندزین، ارتوکلاز، کلینوکلر، مگنزیوهورنبلند
۲		S-5-1	سیتا سالم-سریسیتی	آلبیت، ارتوکلاز، دیوپسید، ساندین، سریسیت
۳		S-TZK-4	فیلیک-آرژیلیک	آلبیت، پیریت، کوارتز، سریسیت، ورمیکولیت، ایلیت
۴		S-TZK-5	کلریتی	کوارتز، آلبیت، کلینوکلر، مالاکیت، کاماسیت
۵		S-TZK-9	رژیلیک پیشرفته	کوارتز، آلونیت، دیکیت، کلسیت، انیدریت
۶		S-2-3	رژیلیک-برونزاد	کوارتز، سریسیت، آلبیت، مونتموریلونیت، جاروسیت
۷	زیر سطحی	BH1-241	بروپیلیتیک	کوارتز، اپیدوت، کلینوکلر، کلسیت
۸		BH1-343	بروپیلیتیک-فیلیک	انیدریت، کوارتز، آلبیت، پیریت، سریسیت، ژپس، کلسیت
۹		BH1-344	فیلیک	ژپس، کوارتز، کلسیت، انیدریت
۱۰		BH1-431	فیلیک	کلسیت، ژپس، کوارتز، انیدریت، سریسیت، کریستوبالیت
۱۱		BH1-445	فیلیک	آلبیت، پیریت، ژپس، ایلیت، سریسیت، کوارتز

جدول ۲ نتایج ریزدماسنجی میانبارهای سیال در بلورهای کوارتز همزاد با کانه زایی رگه-رگچه های سولفیدی در محدوده تازه کند، Tm_{ice} = دمای ذوب آخرین تکه یخ، Th_{L-V} = دمای همگن شدگی به مایع.

نمونه ها	اندازه (μm)	تعداد	نوع	رده بندی زایشی	Tm_{ice} ($^{\circ}C$)	شوری (wt%) (NaCl. eq)	Th_{L-V} ($^{\circ}C$)	چگالی (gr/cm^3)
سطحی	TZ	۹۶	L+V	P	-۶۰	۰٫۱۸-۸٫۸۱	۱۴۰-۳۰۰	۰٫۷-۰٫۹
	ZA	۱۱	L+V	P	-۵۰	۱-۷٫۵	۱۶۰-۲۳۰	۰٫۸-۰٫۹
	TG	۹	L+V	P	-۳۰	۱-۵	۱۶۰-۲۰۰	۰٫۹
زیر سطحی	BH1-76	۱۹	L+V	P	-۶۰	۱-۷٫۵	۱۷۰-۲۳۵	۰٫۸-۰٫۹



شکل ۱ الف) نقشه پهنه های ساختاری شمال غرب ایران و جایگاه کمر بند ماگمایی طارم- هشتجین [۸-۱۰]، ب) نقشه زمین شناسی تهیه شده با مقیاس ۱:۱۰۰۰۰ برای منطقه تازه کند به همراه برونزد پهنه های دگرسانی برگرفته از مرجع [۱].

لاتیت آندزیت: این واحد آتشفشانی با گسترش سطحی قابل توجه، دارای بافت پورفیری است و کانی‌های اصلی سنگ شامل پلاژیوکلاز، فلدسپار قلیایی، کوارتز به همراه کانی‌های فرعی فرومنیزین (کاملاً دگرسان) هستند. پلاژیوکلازها به دو صورت درشت بلور و ریزسنگ در زمینه سنگ دیده شدند و به طور بخشی به کلسیت و کانی‌های رسی دگرسان شده‌اند، همچنین متن سنگ با رگه-رگچه‌های دربردارنده کانه‌زایی و کانی‌های کربناتی قطع شده است. زمینه سنگ را مجموعه ریزسنگ‌های بسیار باریک و ظریف فلدسپار در زمینه‌ای از شیشه آتشفشانی تشکیل می‌دهد که دستخوش دگرسانی سیلیسی و کربناتی شده است.

تراکی آندزیت و آندزیت پورفیری: گمانه حفر شده در گستره معدنی تازه‌کند در عمق‌های ۷۰ تا ۱۳۵، ۲۸۰ تا ۳۹۵، و ۴۴۹/۵ تا ۴۷۱ این واحد را قطع کرده است. این واحد در نمونه دستی به رنگ خاکستری تیره مایل به سبز و خاکستری روشن مایل به سفید با بافت پورفیری و مگاپورفیری دیده می‌شود. کانی‌های اصلی این واحد پلاژیوکلاز، فلدسپار قلیایی و کوارتز هستند. بلورهای پلاژیوکلاز هم به صورت شکل‌دار تا نیمه-شکل‌دار با اندازه میانگین ۳ میلی‌متر (در نمونه‌های زیرسطحی به ۱ سانتی‌متر نیز می‌رسند) درشت بلور اصلی و هم به صورت ریز تا مخفی بلور زمینه سنگ را شکل می‌دهند. این کانی دارای ماکل چندریختی بوده که گاهی در اثر دگرسانی ماکل آن از بین رفته و با افزایش عمق گمانه به ترتیب به کانی‌های کلریتی، کربناتی، سرسیت و مسکویت درشت بلور دگرسان شده است.

ریزکوارتز مونزونیت پورفیری: این واحد نفوذی نیمه‌عمیق در منطقه مورد بررسی گسترش سطحی و زیرسطحی قابل توجهی دارد و گمانه حفر شده در عمق ۱۳۵ تا ۱۵۸ و ۳۹۵ تا ۴۴۹/۵ این واحد را قطع کرده است. بر اساس نوع دگرسانی دچار شده، رنگ ظاهری آن از خاکستری تیره، سبز روشن تا خاکستری مایل به سفید تغییر می‌یابد. درشت بلورهای فلدسپار با رنگ روشن که در اثر دگرسانی سرسیتی سفید شده‌اند (شکل ۲ الف) و درشت بلورهای سبز اپیدوت با اندازه یک سانتی‌متر که در فرآیند دگرسانی پروپلیتیک تشکیل شده‌اند در نمونه‌های دستی دیده می‌شوند. کانی‌های اصلی در این واحد شامل پلاژیوکلاز، فلدسپار قلیایی، کانی‌های فرعی، پیروکسن، هورنبلند، بیوتیت و کوارتز همراه با بافت پورفیری و زمینه ریزبلوری، دانه‌ای و گلومروپورفیری هستند. پلاژیوکلاز فراوان-ترین کانی در این سنگ بوده و در برخی از بخش‌ها، کانی

بیوتیت از کانی‌های اصلی نمونه است که بلورهای متوسط و بی‌شکل آن به صورت پراکنده در متن سنگ تشکیل شده‌اند (شکل ۲ ب). فلدسپار قلیایی از نوع ارتوز با ماکل کارلسباد به صورت ریزبلور نیمه شکل‌دار تا بی‌شکل در متن سنگ این واحد حضور دارد که در اثر دگرسانی سرسیتی شده‌اند. انبوه درشت بلورهای اغلب سالم پیروکسن با اندازه بلوری به طور میانگین ۱ میلی‌متر باعث تشکیل بافت گلومروپورفیری شده‌اند. کانی هورنبلند به طور کامل به کانی کلریتی دگرسان شده و تنها قالب‌های این کانی باقی مانده است. کوارتز به صورت درشت بلور بی‌شکل و رگچه‌ای با فراوانی کمتر از ۵ درصد فضای بین کانی‌ها را پر کرده است و در متن سنگ به صورت ریز بلور همراه با ارتوز دیده می‌شود.

مونزودیوریت پورفیری: این واحد از دیگر واحدهای نفوذی با مرز نامشخص به رنگ خاکستری تیره که به صورت سطحی در لبه دره رودخانه دستجرده و به صورت زیر سطحی در عمق ۱۵۸ تا ۲۸۰ متر نیز دیده می‌شود. با افزایش عمق گمانه بر شدت دگرسانی پروپلیتی افزوده و از شدت کانه‌زایی رگه-رگچه‌ای پیریت و کالکوپیریت کاسته می‌شود. در نمونه دستی، درشت بلورهای پلاژیوکلاز، رگه-رگچه‌های دربردارنده کانه‌زایی سولفیدی+ اپیدوت+ سیلیس، رگچه‌های سیلیسی و رگچه‌های اپیدوت+ کلریت دیده می‌شوند. این واحد دارای بافت پورفیری، گلومروپورفیری تا بین دانه‌ای است و کانی‌های اصلی نیز شامل پلاژیوکلاز، فلدسپار قلیایی، کلینوپیروکسن، آمفیبول و کوارتز هستند (شکل ۲ پ).

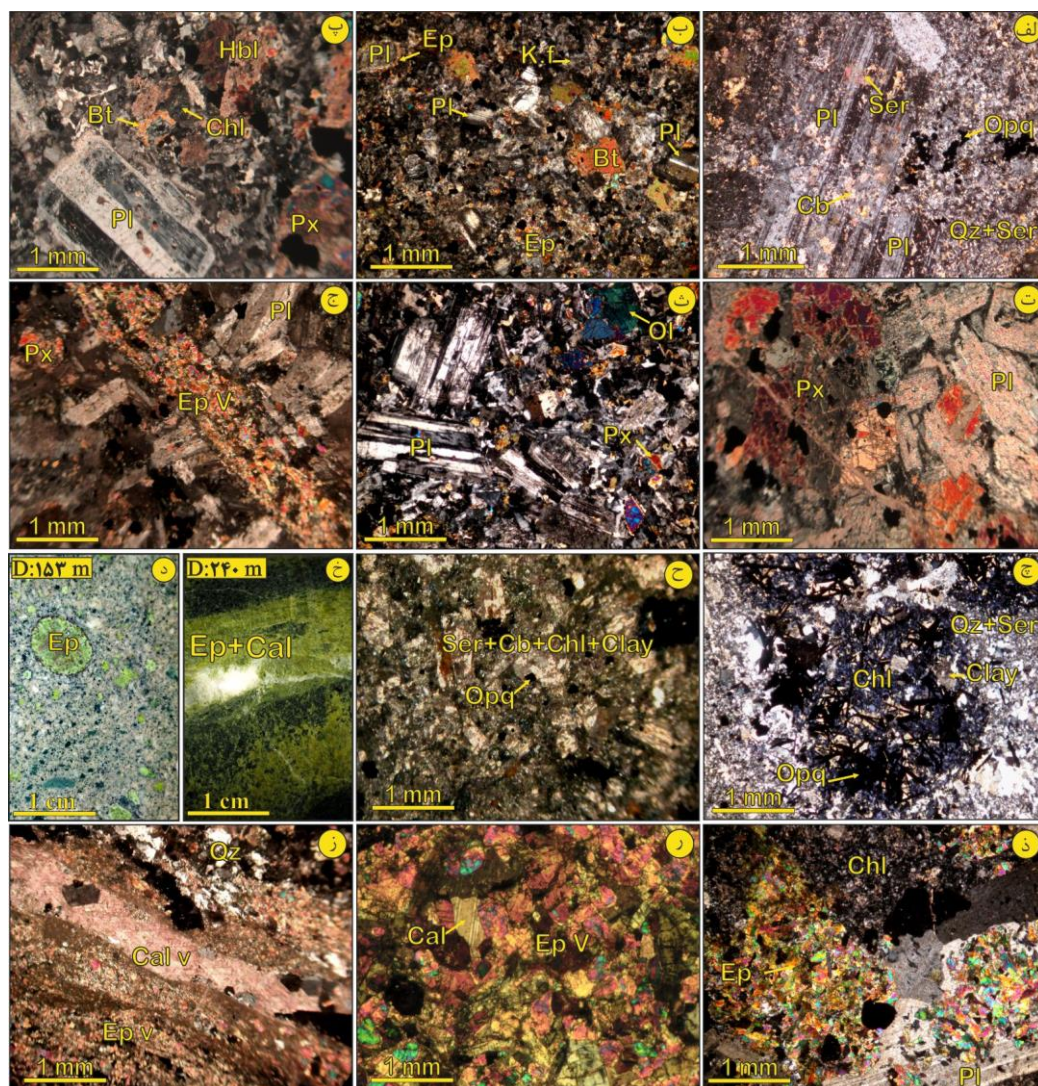
گابرو: این واحد بیشتر در سطح گستره معدنی تازه‌کند در مرتفع‌ترین بخش توده نفوذی و همچنین در برش کنار جاده طارم و رودخانه سولچای رخنمون دارد و در گمانه حفر شده فقط به صورت برونوم دیده شد. گابرو در نمونه دستی به رنگ خاکستری تیره است و بافت بین دانه‌ای، پورفیری و خال خال را نشان می‌دهد. کانی‌های درشت بلور شکل‌دار پلاژیوکلاز، کانی‌های اصلی این واحد بوده که در همراهی با کانی‌های فرعی بلورهای نیمه شکل‌دار با ابعاد درشت تا ریز پیروکسن، بلورهای شکل‌دار هورنبلند، کوارتز و کانی کدر هستند (شکل ۲ ت) و در نمونه‌های سطحی بلورهای ریز و نیمه شکل‌دار الیون نیز دیده شد (شکل ۲ ث). نمونه‌های عمقی این واحد دارای رگه-رگچه‌های حاوی کانی‌های ثانویه کلریت، اپیدوت و کربنات با تراکم متوسط می‌باشند (شکل ۲ ج) و متن سنگ از بلورهای تیغه‌ای و باریک پلاژیوکلاز سرسیتی شده تشکیل شده است

نهشت مستقیم در فضاهای خالی و شکستگی‌هاست. کانی‌های کوارتز، سریسیت، اپیدوت، کلریت، کلسیت، آلونیت، دیکیت، مونتموریلونیت، ایلیت، انیدریت، سنگ گچ، کریستوبالیت و اکسیدها و هیدرواکسیدهای آهن از مهم‌ترین کانی‌های ثانویه شناسایی شده در مجموعه‌های دگرسانی هستند که به صورت دگرسانی‌های درون‌زاد کلریت-سریسیت، فلیک، پروپیلیتی، کربناتی، آرژلیک پیشرفته و متوسط، سیلیسی و برون‌زاد اکسید و هیدرواکسیدهای آهن در منطقه تظاهر یافته‌اند.

که در فضای بین آن‌ها، پیروکسن، کلریت، اپیدوت و کانی کدر ریز بلور به صورت بافت ریز بین دانه‌ای جای گرفته‌اند.

دگرسانی‌های گرمابی و کانی‌شناسی کانسنگ

پهنه‌های دگرسانی گسترش سطحی متوسط و عمقی به نسبت بالایی دارند و بیشتر واحدهای سنگی منطقه را متأثر کرده و تغییرات شیمیایی و کانی‌شناسی گسترده‌ای در آن‌ها ایجاد کرده‌اند. بررسی‌های بافتی و کانی‌شناسی نشان دهنده دگرسانی گرمابی به دو صورت جانشینی در متن کانی‌های پیشین و



شکل ۲ تصاویر ماکروسکوپی و میکروسکوپی از دگرسانی‌های گرمابی در گستره معدنی تازه‌کند: الف) پولک‌های ریز سریسیت بر سطح فلدسپارها و زمینه سنگ، ب) بیوتیت بی شکل پراکنده، پ) درشت بلورهای پلاژیوکلاز و هورنبلند با دگرسانی کلریتی به همراه بیوتیت بی‌شکل ریز بلور در توده نفوذی مونزودیوریت پورفیری، ت) نمونه‌زیر سطحی از توده نفوذی گابرو همراه با تجمع بلورهای پیروکسن و پلاژیوکلاز دگرسان شده با بافت گلومروپورفیری، ث) نمونه سطحی از توده نفوذی گابرو بلورهای شکل‌دار پلاژیوکلاز، نیمه شکل‌دار پیروکسن و الیون با دگرسانی ضعیف، ج) نمونه‌زیر سطحی از توده نفوذی گابرو دارای پلاژیوکلاز با بافت دانه‌ای که توسط رگچه اپیدوتی قطع شده‌اند، چ) کلریت-سریسیت-کانی‌های رسی در دگرسانی کلریتی-سریسیتی، خ) رگچه‌های اپیدوتی، د) اپیدوت جانشین شده در درشت بلورهای پلاژیوکلاز، ر) دگرسانی فراگیر اپیدوتی به همراه کلسیت، ز) بافت نواری اپیدوت-سیلیس-کلسیت. (نشانه‌های اختصاری کانی‌ها از مرجع [۱۳] برگرفته شده‌اند).

دگرسانی کلریت-سریسیت: برای نخستین بار توسط سیلیتو و گپ [۱۴] برای توصیف مجموعه کانی‌های غیر متداول کلریت + مسکویت/ایلیت + مگنتیت/هماتیت در بخش‌های کم عمق برخی از کانسارهای مس پورفیری در بازنهشت با دگرسانی پتاسیمی مطرح شد. این دگرسانی با تبدیل کانی‌ها مافیک به کلریت، پلاژیوکلاز به سریسیت یا ایلیت و مگنتیت به هماتیت (مارتیت و یا اسپیکولاریت) همراه با تهنشست پیریت و کالکوپیریت مشخص می‌شود [۱۵]. در گستره معدنی تازه‌کند دگرسانی کلریت-سریسیت فراگیرترین و مهم‌ترین نوع دگرسانی عمقی و در برگرنده کانه‌زایی اصلی سولفیدی است. در عمق ۶۰ تا ۱۵۰ متر، این دگرسانی بیشترین شدت را نشان می‌دهد. کانی‌های اصلی این دگرسانی سریسیت-کلریت-ایلیت (شکل ۲ چ)، هماتیت (به صورت بافت مارتیتی با مگنتیت و یا اسپیکولاریت) و کانی‌های فرعی کربنات و کوارتز همراه با کانی‌های سولفیدی هستند. کلریت به صورت پراکنده در متن سنگ و رگچه‌ای دیده می‌شود که در طی فرآیند جانشینی کانی‌های فرومنیزین می‌تواند تولید شود. سریسیت به صورت پولک‌های ریز در متن سنگ و سطح فلدسپارها تشکیل شده است. متن سنگ را بیشتر کانی‌های رسی (ایلیت) و کوارتز ریز بلور تشکیل می‌دهند (شکل ۲ ح).

دگرسانی پروپیلیتی: با حضور مجموعه کانی‌های اپیدوت، اکتینولیت، کلریت، کلسیت و پیریت همراه با سریسیت، کوارتز، کانی‌های رسی با ظاهری سبز رنگ مشخص می‌شود و خارجی-ترین پهنه دگرسانی در این گستره است. این دگرسانی در عمق ۱۶۰ تا ۳۹۰ و ۴۵۰ تا ۴۷۱ متر را متأثر کرده است. شدت دگرسانی پروپیلیتی در اندازه ۲۰۰ تا ۲۵۰ با تشکیل رگه-رگچه‌های متعدد اپیدوتی با ستبرای یک میلی‌متر تا ۱۵ سانتی‌متر به بیشترین حد می‌رسد (شکل ۲ خ). حضور کمی کربنات و فراوانی اپیدوت‌های درشت بلور در این اندازه بیانگر گریزندگی پایین CO_2 و گریزندگی بالای اکسیژن است [۱۶]. اپیدوت به صورت ریزبلور با بافت پراکنده، درشت بلور با اندازه تا یک سانتی‌متر با بافت توده‌ای، شعاعی، جانشینی و رگه-رگچه‌ای دیده می‌شود. شدت دگرسانی سنگ در اندازه‌های مختلف متغیر بوده و در برخی بخش‌ها به صورت انتخابی درشت بلورها (شکل‌های ۲ د، ذ) و در برخی بخش‌ها به صورت فراگیر همه بافت و کانی‌های اولیه سنگ را متأثر کرده است (شکل ۲ ر).

دگرسانی فیلی: گسترش سطحی محدودی دارد که با دگرسانی آرژیلیک بازنهشت شده است. پهنه فیلیک در سطح به رنگ سفید مایل به زرد همراه با شبکه بهم پیوسته‌ای از رگه-رگچه-های دربردارنده کانه‌زایی سولفیدی دیده می‌شود. بر اساس بررسی نمونه‌های زیرسطحی، دگرسانی فیلیک گسترش عمقی قابل توجهی دارد و در عمق ۳۰۰ تا ۳۹۰ متر به صورت بازنهشت با دگرسانی پروپیلیتیک در واحد آندزیت پورفیری گسترش یافته و در ژرفای ۳۹۰ تا ۴۵۰ متر توده نفوذی ریزکوارتز مونزونیت پورفیری را به صورت فراگیر متأثر است. بر پایه بررسی مقاطع نازک-صیقلی و نتایج پرش پرتو ایکس، مهم‌ترین کانی‌های این دگرسانی کوارتز، سریسیت، پیریت، آلبیت، کلسیت، سنگ گچ، انیدریت، کریستوبالیت و ایلیت هستند. رگه‌های با ضخامت میانگین ۳ سانتی‌متر شامل انیدریت و سنگ گچ که نشانگر فازهای تأخیری و بیشتر به صورت رگه‌های دربردارنده تک کانی هستند، دیده شد، که این رگه‌ها می‌توانند همراه با دگرسانی پتاسیمی، سریسیت-کلریت و فیلیک تشکیل شوند.

دگرسانی کربناتی: با رنگ ظاهری سفید و سفید مایل به خاکستری، به عنوان دگرسانی تأخیری، توده‌های نفوذی و واحد آندزیتی در اعماق مختلف را متأثر کرده است و با انباشت کانی‌های کلسیت، کانی‌های کربناتی و کوارتز، در بازنهشت با دگرسانی فیلیک، کلریتی-سریسیتی و پروپیلیتیک دیده می‌شود. شدت این دگرسانی در بخش‌های نزدیک به سطح با تشکیل رگه-رگچه‌های کربناتی افزایش می‌یابد. کلسیت به عنوان فراوان‌ترین کانی کربناتی به صورت رگه-رگچه‌های تأخیری قطع کننده واحد آندزیت در بخش‌های کم عمق تر و پرکننده فضای خالی گاهی همراه با کانه‌زایی گالن دیده می‌شود. این دگرسانی در اثر نفوذ سیال CO_2 دار و تبدیل کانی-های مافیک در سطوح رخ‌ها و لبه به کانی کربنات تشکیل می‌شود.

دگرسانی آرژیلیک: فراگیرترین پهنه دگرسانی سطحی بوده که بخش‌های بالایی و لبه توده نفوذی و گدازه‌های آندزیتی را متأثر کرده است و به رنگ سفید مایل به زرد دیده می‌شود. مهم‌ترین کانی‌های رسی در این پهنه شامل دیکیت و مونتموریلونیت و ایلیت می‌باشد که با کانی‌های آلونیت، کوارتز، سریسیت، آلبیت، کلسیت، جاروسیت، انیدریت و پیریت همراهی می‌شوند (جدول ۱). وجود کانی آلونیت

به دو بخش سطحی و زیر سطحی تقسیم بندی می‌شود که در ادامه به شرح آن‌ها پرداخته شده است.

کانی‌زایی سطحی: با ساختار شکستگی‌ها و گسل‌ها کنترل می‌شود و در دو بخش مرکزی و شرق منطقه گسترش دارد (شکل ۱ ب). در بخش مرکزی، کانه‌زایی به صورت رگه-رگچه‌ای سیلیسی متقاطع در سنگ میزبان آذرآواری توف سنگی آندزیت با راستای شمال شرق-جنوب غرب و شیب ۷۰ درجه به سمت شمال غرب با طول قابل دیده بیش از ۸۰۰ متر و ضخامت متوسط یک و نیم متر رخ داده است (شکل ۳). کانسنگ در این بخش به طور عمده از کانی‌های سولفیدی کالکوپیریت و پیریت، اکسیدی اسپیکولاریت و کانی‌های ثانویه برونزاد کربناتی (مالاکیت و آزوریت) و به مقدار کمتر بورنیت و کالکوسیت تشکیل شده است. رگچه‌های اسپیکولاریتی به صورت سطحی گسترش چندانی ندارند و در اثر فرآیندهای برونزاد به گوتیت تبدیل شده‌اند. در بخش شرقی، کانه‌زایی با سنگ میزبان آندزیت و لاتیت‌آندزیت پورفیری به صورت افشان و رگه-رگچه‌ای در گستره‌ای به مساحت تقریبی ۴۰۰۰ متر مربع رخ داده و به صورت فراگیر در معرض دگرسانی سیلیسی در بازنهشت با دگرسانی سریسیتی بوده است. به طور عمده کانسنگ از کانی‌های درونزاد سولفیدی پیریت و کالکوپیریت تشکیل شده است و با کانی‌های برونزاد چون بورنیت، کالکوسیت، مالاکیت و آزوریت و هیدروکسیدهای آهن همراهی می‌شوند. در فاز تأخیری، رگه‌های سیلیسی به ضخامت ۱ تا ۱۰ سانتی‌متر این واحد را قطع کرده‌اند که بدون کانی‌سازی هستند و نشانگر مرحله افول سامانه‌های گرمایی است.

کانه‌زایی زیر سطحی

حفاری اکتشافی بر رگه‌های معدنی تازه‌کند بیانگر ادامه فرآیند کانه‌زایی در عمق به صورت افشان و رگچه‌های ظریف متقاطع در سنگ میزبان و بیشتر وابسته به نوع دگرسانی است. از این رو، کانه‌زایی به چهار بخش تقسیم می‌شود که در ادامه توضیح داده شده است.

کانه‌زایی زیر سطحی همراه با دگرسانی کلریتی-سریسیتی: کانه‌زایی اصلی سولفیدی (کالکوپیریت و پیریت) و اکسیدی (هماتیت-اسپیکولاریت) در عمق ۶۰ تا ۱۶۰ متر به صورت افشان، رگه-رگچه‌ای و برش‌های گرمایی همراه با دگرسانی کلریتی-سریسیتی دیده می‌شود، که در ارتباط با سنگ میزبان آندزیت و کوارتز مونزونیت است و چهار نوع رگچه دربردارنده کانه‌زایی

$KAl_3(OH)_6(SO_4)_2$ و دیکیت $Al_2Si_2O_5(OH)_4$ که شاخص دگرسانی آرژیلیک پیشرفته هستند رخداد این دگرسانی را در بخش بالایی توده نفوذی اثبات می‌کند که با دگرسانی سیلیسی همراهی می‌شود. با این حال، پهنه دگرسانی آرژیلیک پیشرفته گسترش زیادی در منطقه معدنی تازه‌کند ندارد. حالت اسیدی ($pH > 3$) در فواصل دورتر از مرکز سامانه دگرسانی به سمت سنگ‌های دیواره سبب تشکیل هاله‌های دگرسانی آرژیلیک پیشرفته و آرژیلیک گردیده است [۱۷]. آبکافت شدید سیلیکات‌های دارای Al با محلول‌های گرمایی دارای pH اسیدی و فعالیت بالای سولفات در شرایط اکسایشی و دمای ۱۰۰ تا ۳۰۰ درجه سانتی‌گراد [۱۸] در گستره تازه‌کند موجب تشکیل کانی‌های آلونیت، دیکیت، مونتموریلونیت، ایلیت و جاروسیت شده است.

سیلیسی شدن: به صورت رگه-رگچه‌های سیلیسی از نوع کوارتزی با بافت برشی و شکافه پرکن و سیلیسی شدن بخش-هایی از سنگ میزبان نمود دارد. رگه-رگچه‌های سیلیسی به صورت زیرسطحی با ضخامت کمتر از میلی‌متر همراه با کانه-زایی سولفیدی (پیریت و کالکوپیریت) و اکسیدی (مگنتیت و اسپیکولاریت) و سطحی همراه با کانه‌زایی کربناتی (مالاکیت و آزوریت) دیده می‌شوند. این رگه-رگچه‌های سیلیسی درون واحدهای آندزیتی از مهم‌ترین پهنه‌های دگرسانی دربردارنده کانه‌زایی هستند. بر اساس نتایج XRD، مهم‌ترین کانی این پهنه کوارتز است که با کانی‌های سریسیت، کریستوبالیت و ایلیت همراهی می‌شود (جدول ۱).

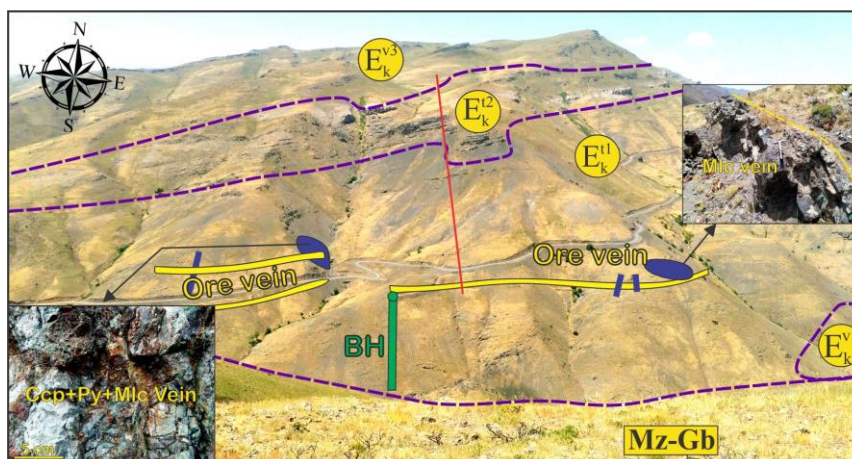
دگرسانی برونزاد و هوازدهی: بخش‌های لبه‌ای توده نفوذی دگرسان شده را متأثر کرده‌اند که رخنمون سطحی آن به رنگ زرد تا قهوه‌ای دیده می‌شود. بر اساس نتایج پراش پرتو ایکس (جدول ۱)، این بخش از کانی‌های کوارتز، مونتموریلونیت، جاروسیت، هماتیت، لیمونیت، گوتیت و کانی‌های رسی تشکیل شده است. با توجه به گسترش سطحی این کانی‌ها و اکسید شدن پیریت‌ها، به نظر می‌رسد که محلول اسیدی برآمده از اکسایش پیریت [۱۹]، سبب تشکیل اکسید و هیدرواکسیدهای آهن شده است.

کانه‌زایی

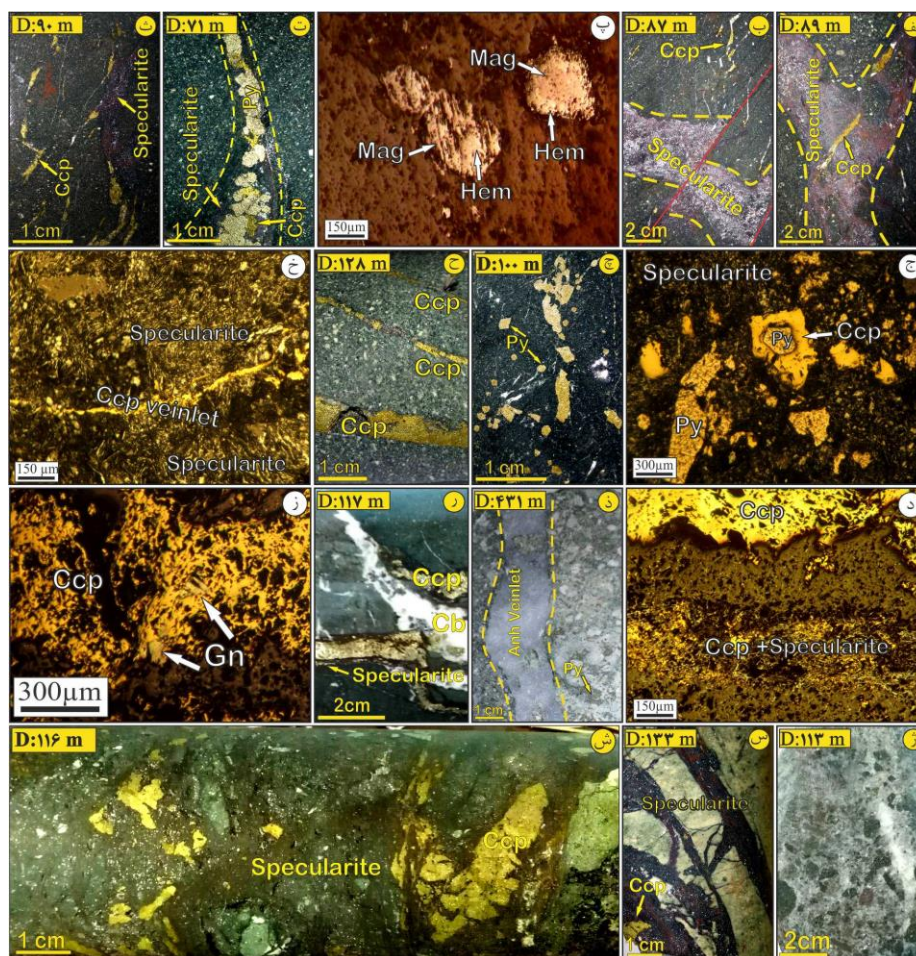
بر پایه بررسی‌های زمین‌شناسی صحرایی رگه‌های کانه‌دار سطحی و مغزه‌های حفاری کانی‌زایی در گستره معدنی تازه‌کند

پراکنده در متن سنگ به دو صورت بی شکل کروی با اندازه بلوری میانگین یک میلی‌متر بی‌شکل کروی و شکل‌دار مکعبی درشت بلور با اندازه میانگین ۵ میلی‌متر دیده شده و رگچه‌های بسیار ظریف و میلی‌متری پیریت این بلورهای افشان در متن سنگ را قطع می‌کنند، که نشانگر چند نسل کانه‌زایی پیریت است (شکل ۴ چ). ۳) رگچه‌های کالکوپیریتی با ضخامت متغیر یک میلی‌متر تا یک سانتی‌متر شامل تک بلور کالکوپیریت با اندازه کمتر از ۱۰ میکرون تا ۳ سانتی‌متر دیده شده‌اند که رگچه‌های اسپکیولاریتی را قطع می‌کنند (شکل‌های ۴ ح، خ). همچنین لبه برخی از رگچه‌های کالکوپیریت را کانی‌های سوزنی اسپکیولاریت دربرگرفته که نشان دهنده فاز تأخیری تشکیل این کانی نسبت به اسپکیولاریت بوده و جایگزینی رگچه‌های کالکوپیریت باعث به لبه راندن اسپکیولاریت در رگچه‌ها شده است (شکل ۴ د). رگچه‌های کالکوپیریت در برخی از بخش‌ها دارای کالکوپیریت $\pm$ پیریت $\pm$ سیلیس $\pm$ کربنات $\pm$ کلریت با تظاهر داربستی و ضخامت میلی‌متری هستند و حدود ۱۰ تا ۲۰ درصد از کل رگچه‌ها را شامل می‌شوند. همچنین قطع شدگی رگچه‌های پیریتی با رگچه‌های کالکوپیریتی نشانگر جوان‌تر بودن رگچه‌های کالکوپیریتی است. کالکوپیریت گاهی از مراکز و لبه‌ها با بورنیت و گالن جانشین شده است (۴) رگچه‌های تأخیری سیلیسی-کربناتی-کلریتی در فاز آخر سامانه گرمایی به صورت رگچه‌های تأخیری تشکیل شده و رگچه‌های شامل کانه‌زایی اکسیدی و سولفیدی را قطع کرده‌اند. بیشتر این رگچه‌ها بدون کانه‌زایی بوده و دارای سیلیس $\pm$ کربنات $\pm$ کلریت هستند.

شناسایی شد. ۱) رگچه‌های اسپکیولاریت شامل کانی‌سازی اسپکیولاریت به رنگ خاکستری تیره با جلای فلزی و ضخامت حدود ۱ میلی‌متر تا ۵۰ سانتی‌متر زمینه سنگ را قطع کرده که ۲۰ تا ۴۰ درصد کل رگچه‌ها را تشکیل می‌دهند. اسپکیولاریت با خاستگاه درون‌زاد و فراوانی بیش از ۵۰ درصد کانی غالب رگچه‌های اسپکیولاریتی است و به شکل سوزنی و گاهی ذرات ریز افشان دیده می‌شود. اسپکیولاریت و همچنین مگنتیت و هماتیت فراوان شاهد مهمی برای ماگمای به شدت اکسید کننده در گستره معدنی تازه‌کند می‌باشد. در برخی از رگچه‌ها کانی اسپکیولاریت به تنهایی و در بخش‌هایی از رگچه‌ها به همراه کانی‌های سولفیدی با فراوانی ۲ درصد دیده می‌شود (شکل ۴ الف). حضور ریزچین‌های کوچک در کانی اسپکیولاریت و جابه‌جایی رگچه‌های اسپکیولاریتی نشانگر رخداد‌های تکتونیک پس از کانی‌زایی اکسیدی است (شکل ۴ ب). مگنتیت با بافت افشان به صورت بلورهای درشت شکل‌دار تا بلورهای ریز بی‌شکل دیده می‌شود که از لبه به هماتیت (مارتیتی شدن) تبدیل شده است (شکل ۴ پ). ۲) رگچه پیریتی با کانی غالب پیریت غالب از بلورهای درشت و نیمه شکل‌دار پیریت و به مقدار کمتر کالکوپیریت در لبه پیریت‌ها تشکیل شده است. کانه‌زایی سولفیدی در بخش میانی رگچه‌های اسپکیولاریت واقع شده و بافت نواری را شکل داده است (شکل ۴ ت). در رگچه‌های پیریتی، در برخی بخش‌ها کانی اسپکیولاریت (با فراوانی ۱۵-۱۰٪) و در بخش‌های دیگر کالکوپیریت-سیلیس انباشت بیشتری دارند (شکل ۴ ث). گاهی لبه‌ها و شکستگی‌های موجود در سطح پیریت با کالکوپیریت دربرگرفته شده‌اند (شکل ۴ ج). پیریت‌های با بافت



شکل ۳ الف) تصویر صحرایی کانه‌زایی مرکزی با مشخص کردن موقعیت توده‌های نفوذی، واحدهای آتشفشانی-رسوبی ائوسن، رگه‌های حاوی کانه‌زایی و نقطه گمانه حفر شده (BH) در گستره معدنی تازه‌کند.



شکل ۴ الف) تصاویر ماکروسکوپی و میکروسکوپی از کانی‌سازی گستره معدنی تازه‌کند، الف، ب) رگچه‌های اسپکیولاریتی و جابه جای رگچه‌ها، پ) کانه‌زایی پراکنده مگنتیت مارتیتی شده، ت، ث) رگچه‌های پیریتی، ج) پیریت‌های شکل‌دار دربرگرفته شده با کالکوپریت، چ) پیریت‌های بی‌شکل و شکل‌دار پراکنده در زمینه سنگ، ح، خ، د) رگچه‌های کالکوپریتی که رگچه اسپکیولاریت را قطع کرده‌اند و لبه رگچه‌ها، اسپکیولاریت نهشته شده است، ذ) رگچه انیدریتی تشکیل شده در دگرسانی فیلیک همراه با کانه‌زایی پراکنده پیریت، ر) رگچه‌های تأخیری کربناتی که رگچه کالکوپریتی را قطع کرده است، ز) بلورهای گالن به صورت میانبارهای جامد در کالکوپریت، ژ) برش بدون کانی‌زایی، س) برش‌های با سیمان اسپکیولاریت، ش) برش‌های دارای سیمان کالکوپریت‌های درشت‌بلور با اندازه بیش از ۲ سانتی‌متر به همراه اسپکیولاریت. (نشانه‌های اختصاری کانی‌ها از مرجع [۱۳] برگرفته شده‌اند).

کالکوپریت و سیلیس به رنگ خاکستری تیره و جلای فلزی با ضخامت متغیر ۰/۱ تا ۳ سانتی‌متر تظاهر می‌یابد. با افزایش عمق از شدت کانه‌زایی رگچه‌ای اسپکیولاریت همراه با پیریت نیمه‌شکل‌دار درشت بلور کاسته شده و کانه‌زایی مگنتیت به صورت افشان افزایش می‌یابد. در عمق‌های ابتدای این دگرسانی، بلورهای مگنتیت از لبه و سطوح رخ به هماتیت تبدیل شده‌اند و مارتیتی شدن شدت بیشتری دارد و با افزایش عمق، بیشتر بلورهای مگنتیت به صورت سالم دیده می‌شوند. ۲) رگچه‌های اپیدوتی در دگرسانی پروپلیتیک غالب بوده و ضخامتی در حد میلی‌متر تا بیش از ۱۵ سانتی‌متر دارند. اپیدوت

ب) کانه‌زایی زیرسطحی همراه با دگرسانی پروپلیتیک: از اندازه ۱۶۰ تا ۳۹۰ متر کانه‌زایی به صورت افشان و رگه-رگچه‌ای همراه با دگرسانی پروپلیتیک با ظهور و غالب بودن کانی اپیدوت دیده می‌شود که در ارتباط با سنگ میزبان کوارتز مونزودیوریت، دیوریت و آندزیت پورفیری است. کانه‌زایی در این بخش بسیار ضعیف بوده و شامل مگنتیت، هماتیت، پیریت و گاهی کالکوپریت است. همچنین دو نسل رگچه در این بخش شناسایی شد. ۱) رگچه‌های اسپکیولاریت-سولفیدی: کانه‌زایی در عمق ۱۶۰ متری به صورت رگچه‌های متراکم داربستی، شامل کانه‌زایی اسپکیولاریت، پیریت، گاهی

ت) **کانه‌زایی زیر سطحی همراه با دگرسانی کربناتی:** تنها رگچه‌های کربناتی در این بخش شناسایی شدند که به صورت تأخیری با ضخامت متغیر ۱ میلی‌متری تا ۵ سانتی‌متری تشکیل شده‌اند (شکل ۴ ر) و در سراسر طول گمانه دیده می‌شوند. تراکم رگچه‌های کربناتی در عمق ۱۰۰ الی ۱۲۰ متر افزایش می‌یابد. این رگچه‌ها اغلب بدون کان‌زایی و تنها گاهی همراه با کان‌زایی گالن به صورت جزئی هستند و رگچه‌های دارای کان‌زایی سولفیدی-اکسیدی را قطع کرده‌اند.

برش‌های کان‌زایی: برش‌ها در سامانه‌های گرمایی اهمیت بسزایی دارند، برای تشکیل برش‌های گرمایی باید فشار سیال-های گرمایی به بالاتر از فشار سنگ ایستایی برسد و در اثر انفجار گرمایی، پدیده برشی شدن شکل گیرد [۲۱]. جوشش و تغییرهای شیمیایی همراه و پس از برشی شدن، در ته‌نشست فلزهای پایه و گرانبها نقش مهمی دارند. از شواهد جوشش در تازه‌کند می‌توان به برش‌های بدون کان‌زایی و زمینه‌ساز مرحله اصلی کان‌زایی اشاره کرد [۱۵]. به طور کلی می‌توان برش‌ها را در سه نسل که شامل برش‌های فاقد کان‌زایی (شکل ۴ ز)، برش‌های دربردارنده سیمان اسپیکولاریت (شکل ۴ س) و برش‌های دارای کالکوپیریت، پیریت و اسپیکولاریت (شکل ۴ ش) تقسیم کرد، که برش‌های شامل کان‌زایی سولفید اقتصادی‌ترین نوع برش در این منطقه هستند.

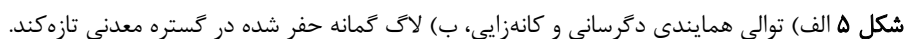
توالی هم‌پندگی: کانی‌های تشکیل دهنده کانسنگ و سنگ‌های میزبان دگرسان شده در ۵ دسته شامل کانی‌های سولفیدی (پیریت، کالکوپیریت، گالن، بورنیت، کالکوسیت و کوولیت)، کانی‌های سیلیکاتی (کوارتز، سریسیت، کلریت، اپیدوت، مونتموریونیت، ایلیت و اکتینولیت)، سولفاتی (انیدریت و سنگ گچ)، کربنات‌ها (کلسیت، دولومیت، مالاکیت و آزوریت) و اکسیدها و هیدرواکسیدهای آهن (مگنتیت، هماتیت، اسپیکولاریت، گوتیت و لیمونیت) قرار می‌گیرند. براساس بررسی‌های صحرایی، میکروسکوپی و روابط بافتی میان کانی‌های فلزی و غیرفلزی، چهار مرحله کانی‌سازی در این منطقه شناسایی شد (شکل ۵ الف). مرحله اول (I) با کانی‌سازی پراکنده مگنتیت و پیریت، همراهی کالکوپیریت در متن سنگ میزبان و تشکیل کانی‌های گرمایی چون سریسیت، انیدریت، اپیدوت، کلریت و کوارتزهای ریزبلور مشخص می‌شود. اسپیکولاریت نخستین کانی رسوب کرد به صورت رگچه‌ای است و به شکل‌های لایه‌ای، ورقه‌ای و سوزنی دیده می‌شود.

به صورت افشان و توده‌ای در زمینه سنگ حضور دارد. گاهی کان‌زایی پیریت و کالکوپیریت همراه با رگچه‌های اپیدوتی دیده می‌شود که فراوانی کمی دارند. رگچه‌های اپیدوتی دربردارنده کالکوپیریت با ضخامت حدود یک سانتی‌متر مگنتیت پراکنده در متن سنگ را قطع کرده و خود گاهی با رگچه‌های سیلیسی تأخیری قطع می‌شوند. برخی دیگر از رگچه‌های اپیدوتی بدون کان‌زایی و دارای اپیدوت $\pm$ سیلیس $\pm$ کلسیت هستند. آنها ضخامت متغیر از ۰/۱ تا ۵ سانتی‌متر و بافت نواری دارند که نشانگر تشکیل آنها از نظر زمانی است. آنها به صورت متعدد زمینه سنگ را قطع کرده است (شکل ۲ د).

ب) **کانه‌زایی زیر سطحی همراه با دگرسانی فیلیک:** از عمق ۳۹۰ تا ۴۵۰ متر با سنگ میزبان توده نفوذی ریزکوارتز مونزونیت پورفیری، کان‌زایی تنها شامل پیریت و اغلب به صورت افشان با اندازه بلوری ۰/۱ تا ۳ میلی‌متر و با تراکم کم رگچه‌ها دیده شد و دو نوع رگچه در این بخش شناسایی گردید. ۱) رگچه‌های پیریتی همراه با کوارتز و سریسیت که اغلب به شکل رگچه‌های کوتاه و منقطع دیده می‌شود. پیریت به صورت بلورهای افشان در متن سنگ، انباشت در لبه درشت بلورها، شکستگی‌ها و رگچه‌ها تظاهر یافته است و با رگچه‌های غیرفلزی دارای انیدریت و سنگ گچ قطع شده‌اند. ۲) رگچه‌های انیدریتی: متن سنگ دارای رگچه‌های انحلالی فراوان انیدریت و سنگ گچ با ضخامت متغیر ۱ تا ۵ سانتی‌متر به رنگ سفید و شفاف همراه با دگرسانی فیلیک بوده که بدون هرگونه کان‌زایی سولفیدی و اکسیدی است (شکل ۴ ذ). این رخداد‌های انیدریت نشان می‌دهد که سامانه گرمایی بسیار اکسید شده و غنی از گوگرد و دارای سولفات‌های فراوان است. انیدریت و سنگ گچ گرمایی به همراه هماتیت در ذخایر پورفیری نشانگر شرایط اکسیدان و اسیدی سیال کان‌ساز می‌باشد. در این شرایط، سولفیدهای آهن مانند پیریت و پیروتیت اکسید شده و به هماتیت تبدیل می‌شوند. همچنین گوگرد آزاد شده از این اکسیداسیون با آب واکنش داده و باعث تشکیل ترکیبات سولفاتی مانند انیدریت و ژپس می‌گردد. این شرایط اکسیدان و اسیدی معمولاً در بخش‌های بالایی ذخایر پورفیری مس رخ می‌دهد. وجود انیدریت، سنگ گچ و هماتیت نشان می‌دهد که سیالات گرمایی بسیار شور، اکسید شده و غنی از گوگرد بوده و احتمالاً از ماگماهای متبلور در دماها و فشارهای بالا معمولی سیستم‌های مس پورفیری خارج شده‌اند [۲۰].

در مرحله سوم (III)، در پی کاهش فعالیت سیال گرمایی، رگچه‌های تأخیری کربناتی و سیلیسی به صورت پرکننده فضای خالی تشکیل می‌شوند که بیشتر بدون کانه‌زایی هستند و رگچه‌های دربردارنده کانه‌زایی سولفیدی را نیز قطع کرده و گاهی شکستگی‌های ناشی از فشار سیال گرمایی موجود در بلورهای پیریت و کالکوپیریت را پر کرده‌اند. آخرین کانی معدنی تشکیل شده گالن با دو نسل است؛ نسل اول به صورت میانبراهای جامد در کالکوپیریت (شکل ۴ ز) است که در مرحله (II) رخ می‌دهد و نسل دوم گالن توده‌ای همراه با رگچه‌های کربنات تأخیری دیده می‌شود.

در مرحله دوم (II): رخدادهایی چون جوشش، برشی شدن، تشکیل رگه- رگچه‌های داربستی و متقاطع با بافت پرکننده، لایه‌ای و نواری پدیدار شده‌اند و تشکیل کوارتز، سریسیت و پیریت ادامه یافته و با اضافه شدن مونتموریلونیت و ایلیت درونزاد، منجر به تشکیل رگه- رگچه‌های در بردارنده کانه‌زایی اصلی سولفیدی پیریت، کالکوپیریت و در مقادیر کم مگنتیت و گالن شده است. در بیشتر رگچه‌ها، نخست اسپکیولاریت و سپس کوارتز-کلریت شفاف ریزبلور و سرانجام پیریت و کالکوپیریت تشکیل شده‌اند. در برخی رگچه‌ها، کالکوپیریت



میانبارهای سیال تک فاز مایع (L): ۶۰ تا ۷۰ درصد میانبارهای سیال تک‌فازی از نوع غنی از مایع هستند که مشخصه رگه-رگچه‌های سطحی است و در رگه-رگچه‌های زیرسطحی فراوانی کمتری دارند. این میانبارها به شکل‌های نامنظم، کشیده و کروی به همراه میانبارهای تک‌فاز بخار و دوفازی غنی از مایع دیده می‌شوند و اندازه آن‌ها از ۲ تا ۱۰ میکرون در تغییر است.

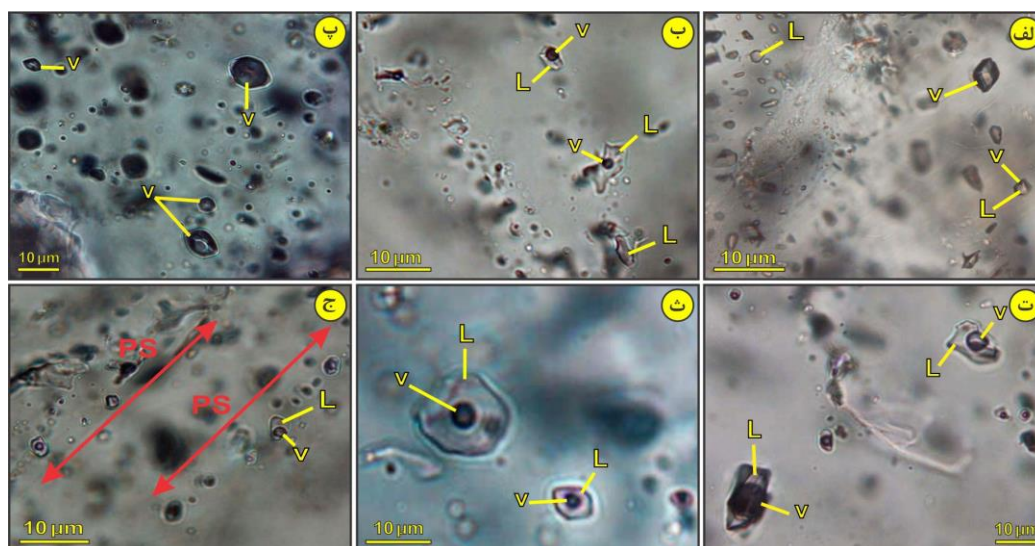
میانبارهای سیال تک فاز بخار (V): ۳۰ تا ۴۰ درصد میانبارهای سیال از نوع تک‌فاز غنی از بخار کم‌چگال با اندازه ۲ تا ۱۰ میکرون هستند و اغلب به شکل منفی‌بلور و کروی در نمونه-های سطحی و زیرسطحی دیده می‌شوند. این نوع از میانبارهای سیال اغلب به صورت یک فاز سیال فرار از ماگمای در حال گاز زدایی یا جدایش فازی بخار-مایع در گستره دمایی ۸۰۰ تا ۳۰۰ سانتی‌گراد تشکیل می‌شوند و نشان‌دهنده رخداد جوشش به دام می‌افتند [۲۲].

میانبارهای سیال دو فازی غنی از مایع (L+V): بیشترین حجم (حدود ۷۰ تا ۸۰ درصد) از میانبارهای سیال را این گروه شامل می‌شود. اندازه آن‌ها از ۲ تا ۲۰ میکرون متغیر است و دارای شکل‌های نامنظم، منفی‌بلور کوارتز، کروی و کشیده هستند. همزیستی این نوع از میانبارهای سیال با میانبارهای تک فاز بخار نشان‌دهنده جوشش سیال در فشار کم مربوط به کانه-زایی رگه‌ای مراحل پایانی و پیرامونی سامانه‌های پورفیری است [۱۵، ۲۲، ۲۳].

در مرحله چهارم (IV) پس از واقع شدن رگه-رگچه‌های سولفیدی در پهنه اکسیدی (بالای سطح سفره آبدار)، کانی‌های سولفیدی دچار هوازدگی و اکسید شدگی شده و کانی‌های اکسیدی و کربناتی را در پهنه اکسیدی و کانی‌های سولفیدی ثانویه را در پهنه احیا تشکیل می‌دهند که شامل کانی‌های برونزاد (بورنیت، مالاکیت، آزوریت، کالکوسیت، کوولیت، همتایت، گوتیت، لیمونیت، کائولینیت و ایلیت) هستند. با بررسی نمونه‌های برداشت شده زیر سطحی تغییرات عمقی کانی‌سازی، دگرسانی‌های گرمایی، سنگ میزبان و بخش اقتصادی شامل فلزهای پایه به صورت طرح-وار رسم شد که در شکل ۵ ب ارائه شده است.

بررسی میانبارهای سیال

سنگ‌نگاری: با توجه به حضور کانی کوارتز در انواع رگه-رگچه-های شامل کانه‌زایی سولفیدی، نمونه‌های سطحی و عمقی بررسی‌های سنگ‌نگاری و میانبارهای سیال منطقه بر روی میانبارهای سیال اولیه با میزبان رگه-رگچه‌های کوارتز کانه‌دار شکافه پرکن و بدون سمتگیری مشخص انجام شدند و ویژگی-های سنگ‌نگاری میانبارهای سیال درون آن‌ها از جمله شکل و اندازه، رده‌بندی زایشی، نسبت حجمی سیال به بخار و پدیده-های ثانویه پس از به دام افتادن چون نشت و باریک شدگی بررسی گردید. در بررسی سازی درونی آن‌ها، چهار نوع میانبار سیال شناسایی شدند که در ادامه بیان می‌شوند (شکل ۶).



شکل ۶ تصاویر میکروسکوپی انواع میانبارهای سیال موجود در رگه-رگچه‌های کوارتز-سولفیدی در گستره معدنی تازه‌کند: الف) همزیستی میانبارهای تک فاز مایع با تک فاز بخار، ب) همزیستی میانبارهای سیال تک فاز مایع با دو فازی غنی از مایع (L+V)، پ) سیال تک فاز بخار، ت) همزیستی میانبار سیال دو فازی غنی از مایع (L+V) با دو فازی غنی از بخار (V+L)، ث) میانبارهای سیال دو فازی غنی از مایع (L+V) و ج) میانبارهای سیال دو فازی غنی از مایع شبه ثانویه.

میانبارهای سیال دو فاز غنی از بخار (V+L): در این نوع سیال‌ها، حباب بخار بیش از ۷۰ درصد فضای میانبار را اشغال کرده است و حدود ۲۰ تا ۳۰ درصد میانبارهای سیال موجود در نمونه‌ها را شامل می‌شود. فراوانی آن‌ها در نمونه‌های سطحی کمتر بوده و اندازه آن‌ها از ۵ تا ۱۵ میکرون در تغییر است. این میانبارها اغلب به شکل‌های نامنظم، کشیده و کروی همراه با میانبارهای سیال دوفازی غنی از مایع دیده می‌شوند.

ریزدماسنجی

ریزدماسنجی در دو مرحله گرم کردن و سرد کردن برای ۱۱۶ میانبار سیال در نمونه‌های سطحی و ۱۹ میانبار سیال در نمونه‌های زیرسطحی انجام شد (جدول ۲). در مرحله گرمایش، اغلب میانبارهای سیال به فاز مایع همگن شدند. با توجه به شواهد جوشش و نبود فازهای CH_4 و CO_2 ، هیچ گونه تصحیح دمایی بر روی مقادیر دمای همگن‌شدگی انجام نشد [۱۶]. در مرحله انجماد به منظور محاسبه مقدار شوری، برای میانبارهای سیال دوفازی بدون هالیت، از دمای ذوب آخرین بلور یخ بر پایه رابطه مرجع [۲۴]، استفاده شد.

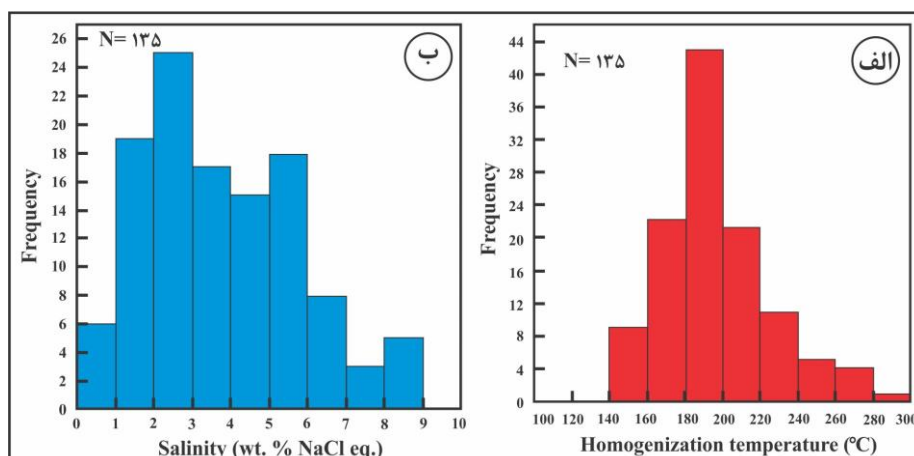
دمای همگن‌شدگی و شوری نسبی: گرمایش برای میانبارهای سیال دوفازی غنی از مایع (L+V) که همزمان با کانی‌زایی به دام افتادند انجام شد. همگن‌شدگی با از بین رفتن حباب بخار و تبدیل دو فاز به یک فاز مایع رخ داد. دمای همگن‌شدگی در نمونه‌ها در گستره ۱۴۰ تا ۳۰۰ درجه سانتی‌گراد متغیر است. شوری هر یک از میانبارهای سیال نمونه‌های مورد بررسی دوفازی غنی از مایع (L+V) به روش سرمایش بدست آمد. دمای آخرین ذوب یخ در گستره ۰/۳- تا ۵/۷- درجه سانتی‌گراد متغیر بوده که نشان دهنده شوری پایین سیال‌های مسئول کانه‌زایی در گستره ۰/۱۸ تا ۸/۸۱ درصد وزنی معادل نمک طعام است (شکل ۷).

تفسیر یافته‌های ریزدماسنجی

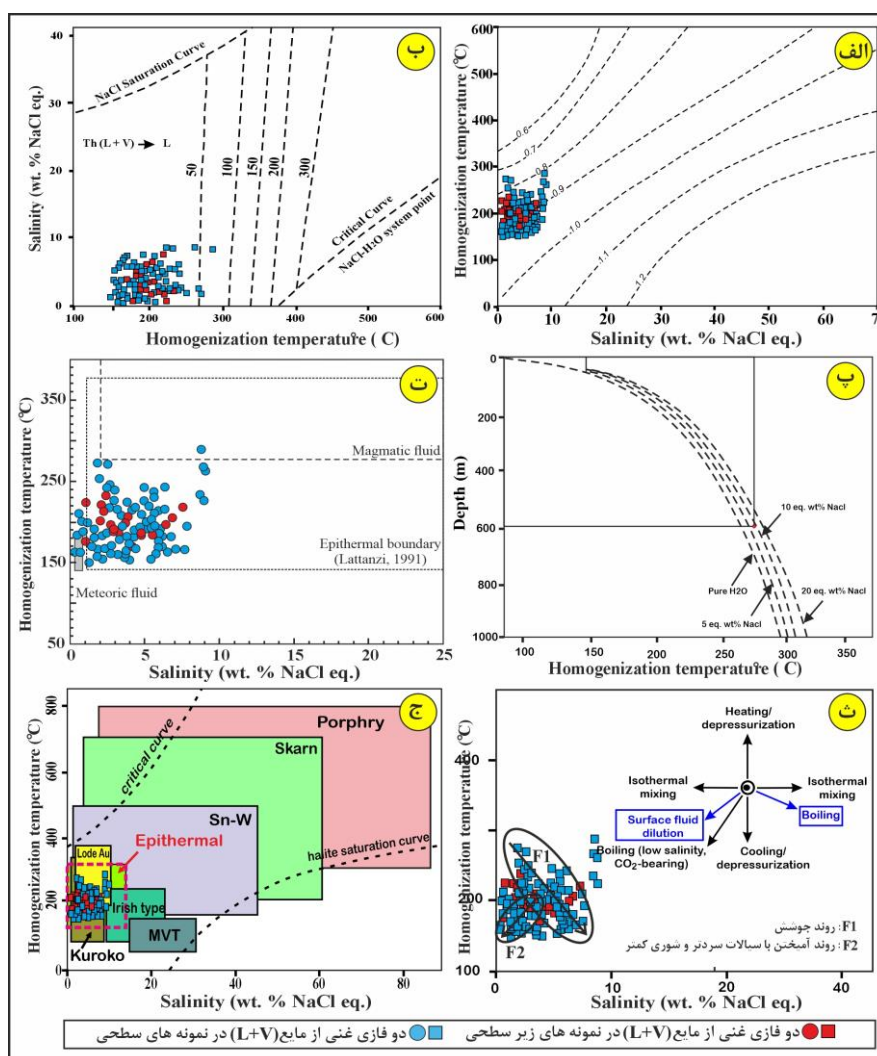
برای محاسبه چگالی و کمینه فشار سیال در زمان به دام افتادن میانبارهای سیال از نمودار دومتغیره دمای همگن‌شدگی نسبت به شوری [۱۶، ۲۵] استفاده شد (شکل‌های ۸ الف و ب) که بیانگر افزایش چگالی با کاهش دمای همگن‌شدگی و افزایش شوری است. چگالی سیال‌های مسئول کانه‌زایی و دگرسانی کمتر از ۱ گرم بر سانتی‌متر مکعب است. با توجه به دمای همگن‌شدگی و شوری، مقدار فشار کمتر از ۵۰ بار به دست آمد. با توجه به اینکه تمام میانبارهای سیال شوری‌های کمتر از ۱۰ درصد دارند از اینرو سیال‌های کانه‌ساز

در گستره تازه‌کند غیر اشباع بوده‌اند. با توجه به اینکه سیال کانه‌ساز دچار جوشش شده می‌توان چنین استنباط نمود که این سیال‌ها در هنگام نهشت رگه-رگچه‌های سیلیسی کانه‌دار فشار هیدرواستاتیکی را تجربه می‌کرده‌اند. بنابراین برای به دست آوردن عمق کانی‌سازی از نمودار عمق نسبت به دمای همگن‌شدگی [۲۶] استفاده شد، بر اساس (شکل ۸ پ)، اگر بیشینه دمای همگن‌شدگی را حدود ۲۷۰ درجه سانتی‌گراد و بیشینه شوری را حدود ۹ درصد در نظر بگیریم آنگاه عمق کانه‌سازی در تازه‌کند تقریباً ۵۵۰ تا ۶۰۰ متر خواهد بود.

برای بررسی خاستگاه و روند تکامل سیال کانه‌ساز از نمودار دمای همگن‌شدگی نسبت به شوری میانبارهای سیال استفاده شد که دماهای بیشتر دارای بیشترین شوری و دماهای کمتر دارای کمترین شوری می‌باشند (شکل ۸ ت). در صورت مخلوط شدن سیال با آب‌های جوی و رقیق‌شدگی، دمای همگن‌شدگی و شوری هر دو به سمت مقادیر کمتر میل می‌کنند [۲۷]. با توجه به وضعیت آرایه نقاط مربوط به یافته‌های ریزدماسنجی تازه‌کند به گونه‌ای است که می‌توان دو روند تکاملی را برای سیال‌های کانه‌ساز در طی فرآیند نهشت رگه-رگچه‌های کانه‌دار متصور شد (شکل ۸ ث). این روندها شامل جوشش و مخلوط شدن سیال‌های گرم با آب‌های شیرین و به نسبت سرد زیرزمینی با خاستگاه جوی هستند. بنابراین جوشش، سازوکار مهم کانه‌زایی در مرحله اصلی کانی‌سازی سولفیدی (F1) و سرد شدن، سازوکار مهم کانه‌زایی در مرحله تاخیری (F2) محسوب می‌شود. یکی از شواهد مربوط به رخداد جوشش در منطقه تازه‌کند حضور برش‌های گرمایی و همزیستی میانبارهای سیال دو فاز L+V و V+L می‌باشد. کاهش دما و جوشش شرایط فیزیکوشیمیایی سیال‌های گرمایی را تغییر داده [۲۴] و باعث ته‌نشست همزمان کانی‌های سولفیدی و باطله کوارتز در فضاها خالی و شکستگی‌های ناشی از فرآیندهای تکتونیکی و هیدرولیکی شده‌اند. به منظور بررسی عوامل مؤثر در ته‌نشست عناصر کانساری و تعیین نوع کانساری معدنی تازه‌کند از نمودار دمای همگن‌شدگی نسبت به شوری میانبارهای سیال [۱۶]، استفاده شد که یافته‌های ریزدماسنجی مربوط به تازه‌کند در محدوده ذخایر اپی‌ترمالی قرار می‌گیرند (شکل ۸ ج). همچنین، این تعبیر و تفسیر توسط نمودار دو متغیره شوری در برابر دمای همگن‌شدن شکل ۸ ت نیز تأیید می‌شود.



شکل ۷ الف) توزیع فراوانی دمای همگن دگی، ب) شوری میانبرهای سیال در نمونه‌های سطحی و زیرسطحی گستره معدنی تازه‌کند.



شکل ۸ الف) نمودار تعیین چگالی سیال بر حسب گرم بر سانتی‌متر مکعب، ب) نمودار تعیین فشار بخار میانبرهای سیال، پ) تعیین عمق کانی‌سازی که در عمق ۶۰۰ تا ۵۵۰ متر قرار می‌گیرد، ت) نمودار تکامل سیال گرمایی برای یافته‌های ریزدماسنجی نمونه‌های منطقه تازه‌کند در محدوده ابی‌ترمال قرار می‌گیرد [۲۸]، ث) مشخص شدن دو روند تکاملی شامل جوشش و مخلوط شدن برای سیال‌های کانه‌ساز در طی فرآیند نهشت رگه-رگچه‌های کانه‌دار و ج) الگوی توزیع و جایگاه میانبرهای سیال برای تعیین نوع کانی‌زایی گستره معدنی تازه‌کند.

برداشت

براساس نتایج بررسی‌های سنگ‌نگاری، کانه‌نگاری و ریزدماسنجی میانبارهای سیال موجود در رگه-رگچه‌های کوارتز-سولفیدی، تکامل گرمایی و شرایط فیزیکو-شیمیایی سیال‌های ماگمایی-گرمایی مسئول کانه‌زایی در گستره معدنی تازه‌کند بازسازی شد. سیال‌های ماگمایی-گرمایی با دمای ۱۴۰ تا ۳۰۰ درجه سانتی‌گراد و شوری در گستره ۰/۱۸ تا ۸/۸۱ درصد وزنی معادل نمک طعام برآمده از توده‌های نفوذی در منطقه تازه‌کند مسئول کانه‌زایی سولفیدی (پیریت، کالکوپیریت، گالن، بورنیت، کالکوسیت و کولیت)، سولفاتی (انیدریت و سنگ گچ)، کربناتی (مالاکیت و آزوریت) و اکسیدی (مگنتیت، هماتیت، اسپیکیولاریت، گوتیت و لیمونیت) و دگرسانی‌های گرمایی درون‌زاد کلریت-سریسیت، فلیک، پروپلیتیک، کربناتی، آرژلیک پیشرفته و متوسط، سیلیسی و برونزاد اکسید و هیدرواکسیدهای آهن همراه با کانی‌های ثانویه (کوارتز، سریسیت، کلریت، اپیدوت، آلونیت، دیکیت، مونتموریونیت، ایلیت و کلسیت) در منطقه هستند. بر اساس نتایج ریزدماسنجی میانبارهای سیال، جوشش و رقیق‌شدگی با آب‌های زیرزمینی با خاستگاه جوی و کمتر ماگمایی سازوکار اصلی در گسترش و تکامل این نشانه محسوب می‌شود. براساس ویژگی‌ها و الگوی منطقه‌بندی دگرسانی، کانه‌زایی و میانبارهای سیال، نوع کانساری گستره معدنی تازه‌کند بیشترین شباهت را به ذخایر رگه‌ای مس در ارتباط با ذخایر مس پورفیری دارد.

قدردانی

نگارندگان از حمایت‌های مالی معاونت پژوهشی و تحصیلات تکمیلی دانشگاه تبریز برخوردار بوده‌اند. نگارندگان همچنین از حمایت‌های مالی شرکت صنعت بنا ماشین بهره گرفته‌اند، که به این وسیله از مسئولین این شرکت تشکر می‌نمایند. نگارندگان از نظرات و پیشنهادات سازنده داوران محترم مجله نیز سپاسگزاری می‌نمایند.

مراجع

- [2] Zamanian H., Rahmani S., Zarei-sahameih R., "Fluid inclusion and stable isotope study of the Lubin-Zardeg epithermal Cu-Au deposit in Zanjan Province, NW Iran", Implications for ore genesis. Ore Geology Reviews, 112 (2019) 103014.
- [3] Mokhtari M.A.A., Kouhestani H., Saeedi A., "Investigation on type and origin of Copper mineralization at Aliabad Mousavi-Khanchy occurrence, East of Zanjan, using petrological, mineralogical and geochemical data (in Persian)", Scientific Quarterly Journal, 25 (2016) 259-270
- [4] Ajali N., Torkian A., Tale Fazel E., "Rasht abad Copper-Gold intermediate sulphidation epithermal deposit (north of Zanjan): Evidence of mineralization, Fluid inclusion and stable isotope C-O (in Persian)", Iranian Journal of Crystallography and Mineralogy, 29 (2021) 207-220.
- [5] Kouhestani H., Azimzadeh A.M., Mokhtari, M.A.A., Ebrahimi M., "Mineralization and fluid evolution of epithermal base metal veins from the Aqkand deposit, NW Iran. Neues Jahrbuch für Mineralogie Abhandlungen", Journal of Mineralogy and Geochemistry, 194 (2017) 139-155.
- [6] Mehrabi B., Ghasemi Siani M., Goldfarb R., Azizi H., Ganerod M., Marsh E.E., "Mineral assemblages, fluid evolution and genesis of polymetallic epithermal veins, Gulogeh district, NW Iran", Ore Geology Reviews 78 (2016) 41-57.
- [7] Nabatian G., Ghaderi M., Corfu F., Neubauer F., Bernroider M., Prokofiev V., Honarmand M., "Geology, alteration, age and origin of iron oxide-apatite deposits in Upper Eocene quartz monzonite, Zanjan district, NW Iran", Mineralium Deposita 49 (2014) 217-234.
- [8] Alavi M., "Tectonic map of the Middle East: Scale 1:5,000,000 Tehran (in Persian)", Geological Survey of Iran (1991).
- [9] Azizi H., Jahangiri A., "Cretaceous subduction-related volcanism in the northern Sanandaj-Sirjan Zone, Iran", J. Geodyn, 45 (2008) 178-190.

- [1] Amini B., "Geological map of IRAN 1:100000 Tarom (in Persian)", Geological Survey of Iran (2000)

- copper deposits", *Economic Geology*, 65 (1970) 920-936.
- [20] Liu X., Richard A., Pironon J., Rusk B.G., "Vein Formation and Reopening in a Cooling Yet Intermittently Pressurized Hydrothermal System: The Single-Intrusion Tongchang Porphyry Cu Deposit", *Geosciences*, 13 (2023), 107.
- [21] Jebrak M., "Hydrothermal breccias in vein-type ore deposits: a review of mechanisms, morphology and size distribution", *Ore Geology Reviews*, 12 (1997) 111-134.
- [22] Richards J.P., "Magmatic to hydrothermal metal fluxes in convergent and collided margins", *Ore Geology Reviews* 40 (2011) 1–26.
- [23] Kouzmanov K., Pokrovski G.S., "Hydrothermal Controls on Metal Distribution in Porphyry Cu (-Mo-Au) Systems", *Society of Economic Geologists, Special Publication* 16 (2012) 573–618.
- [24] Bodnar R. J., Vityk .M.O., "Interpretation of microthermometric data for H₂O-NaCl fluid inclusions in Minerals, Methods and Applications, B. De Vivo and M. L. Frezzotti, eds. ", Virginia Tech, Blacksburg (1994) 117-130.
- [25] Ahmad S. N., Rose A. W., "Fluid inclusion in porphyry and skarn ore at Stanta, Rita, New Mexico", *Economic Geology*, 75 (1980) 229-250
- [26] Haas J. L., "The effect of salinity on the maximum thermal gradient of a hydrothermal system in hydrostatic pressure", *Economic Geology*, 66 (1971) 940-946.
- [27] Camprubi A., Albinson, T., "Epithermal deposits in Mexico: Update of current knowledge, and an empirical reclassification". *Geol. Soc. Spec. Pap*, 422 (2007) 377–415.
- [28] Naden J., Killias S.P., Darbyshire D.P.F., "Active geothermal system with entrained seawater as modern analogs for transitional volcanic-hosted massive sulfide and continental magmato-hydrothermal mineralization: the example of Milos Island", *Greece. Geology*, 33 (2005), 541–544.
- [10] Azizi H., Moinevaziri H., "Review of the tectonic setting of Cretaceous to Quaternary volcanism in northwestern Iran", *J. Geodyn.* 47(2009) 167–179.
- [11] Aghazadeh M., Castro A., Omran N.R., Emami M.H., Moinevaziri H., Badrzadeh Z., "The gabbro (shoshonitic)-monzonite-granodiorite association of Khankandi pluton, Alborz Mountains, NW Iran", *J. Asian Earth Sci.* 38 (2010) 199–219.
- [12] Castro A., Aghazadeh M., Badrzadeh Z., Chichorro M., "Late Eocene-Oligocene Post-Collisional Monzonitic Intrusions from the Alborz Magmatic Belt, NW Iran. An Example of Monzonite Magma Generation from a Metasomatized Mantle Source", *Lithos* 180-181 (2013) 109–127.
- [13] Whitney, D.L. and Evans, B.W., "Abbreviations for names of rock-forming minerals", *American Mineralogist*, 95 (2010) 185–187.
- [14] Sillitoe R.H., and Gappe I.M., Jr., "Philippine porphyry copper deposits: Geologic setting and characteristics: Bangkok, Thailand, United Nations ESCAP", *CCOP Technical Publication*, 14 (1984) 89.
- [15] Sillitoe H.R., "Porphyry copper systems", *Economic Geology*, 105 (2010) 3–41.
- [16] Wilkinson J.J., "Fluid inclusions in hydrothermal ore deposits", *Lithos* 55 (2001) 229–272.
- [17] Hedenquist J.W., Arribas A. R., Gonzalez-Urien G., "Exploration for epithermal gold deposits", *Economic Geology*, 13 (2000) 245-277.
- [18] Montoya J.M., Hemeley J.J., "Activity relations and stabilities in alkali feldspar and mica alteration reactions", *Economic Geology*, 70 (1975) 557-594.
- [19] Rose A.W., "Zonal relations of wallrock alteration and sulfide distribution at porphyry