



## بررسی خاستگاه کانسار جارو با کاربرد داده‌های ژئوشیمیایی سنگ میزبان، شیمی کانه‌ها و بررسی شاره‌های درگیر کوارتز: معرفی پتانسیل اقتصادی طلا و نقره

محبوبه جمشیدی بدر<sup>۱\*</sup>، نرگس سادات فرامرزی<sup>۲</sup>، فریبرز مسعودی<sup>۳</sup>، زهرا صالحی<sup>۴</sup>

۱- گروه زمین‌شناسی، دانشگاه پیام نور، صندوق پستی ۳۶۹۷-۱۹۳۹۵ تهران، ایران.

۲- واحد تحقیق و توسعه (R&D)، شرکت صنایع معدنی پارس کانی، تهران ۱۵۹۳۶۶۳۴۱۵، ایران.

۳- گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه شهید بهشتی، تهران، ایران.

۴- گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال، ایران.

(دریافت مقاله: ۹۳/۷/۱۵، نسخه نهایی: ۹۳/۱۰/۱۰)

**چکیده:** کانسار جارو به سن ائوسن میانی- الیگوسن، در ۶۰ کیلومتری جنوب غرب کرج و در میان سنگ‌های آذرین اسیدی تا بازی رخنمون دارد. نتایج ژئوشیمیایی سنگ میزبان آذرین حاکی از ماهیت آهکی-قلیایی، ماگماتیسم وابسته به محیط کشتی پشت قوس و فقدان پتانسیل اقتصادی آن‌ها است. شواهد سنگ‌نگاری و ژئوشیمی کانی‌های مس نشان دهنده‌ی کانه‌زایی با ماهیت آزاد، سولفیدی، کربناتی، سیلیکات آبدار مس و اکسی- هیدروکسیدی با بافت غالب رگه ای است. علاوه بر مس، نتایج ژئوشیمی کانسنگ به پتانسیل اقتصادی طلا و نقره نیز اشاره دارد. نتایج توزیع ژئوشیمیایی عناصر در کانی‌های مس و زمینه‌ی سنگ نشان‌دهنده‌ی تمرکز عنصر نقره در کالکوپریت است. بررسی شاره‌های درگیر دال بر خاستگاه شاره‌ی کانه‌ساز وراگرمایی و آمیختگی شاره‌های ماگمایی با شاره‌های جوی است؛ لذا نمی‌توان یک خاستگاه ماگمایی محض را برای کانه‌زایی این منطقه در نظر گرفت. شواهد کانی‌شناسی و بررسی شاره‌های درگیر، به نقش همبافت‌های سولفیدی و آنیون‌های  $SO_4^{2-}$  یا  $HS^-$  در انتقال عناصر فلزی کانسار و دگرسان‌های موجود به همراه حضور کانی‌هایی چون ملاکیت و آزوریت به شرایط احیا در زمان کانه‌زایی اشاره دارند.

**واژه‌های کلیدی:** کانسار جارو؛ شیمی کانی‌ها؛ مس؛ نقره؛ طلا؛ شاره‌های درگیر.

### مقدمه

غربی شهرستان ماهدشت استان البرز واقع شده است. با توجه به اینکه اغلب بررسی‌های انجام شده بر مبنای کانی‌شناسی، بافت، ساخت، و شواهد زمین‌ساختی متمرکز بوده است [۱-۳]؛ در این پژوهش سعی شده تا با استفاده از خصوصیات ژئوشیمیایی کانسار جارو و سنگ‌های آذرین پیرامون، و با بررسی شاره‌های درگیر موجود در رگه‌های کوارتز، به ماهیت شاره‌های کانه‌ساز دست یافت. ژئوشیمی این کانسار از دیدگاه پی‌جویی عناصر طلا و نقره نیز مورد بررسی قرار گرفته است.

گستره‌ی زمین‌شناسی جنوب غرب شهرستان کرج و جنوب شرقی اشتهارد، جزء پهنه‌ی فلز زایی ساوه- کاشان- نایین است. طی ۵۰ سال گذشته این منطقه از نظر معادن فلزی (مس، سرب، روی، آهن، نقره، طلا) و غیر فلزی (باریت، شن، ماسه) مورد توجه بوده است. از معادن غیرفعال آن می‌توان به معادن جارو، قمشلو و ایپک اشاره کرد [۱]. کانسار جارو در  $35^{\circ}37'$  تا  $35^{\circ}43'$  عرض شمالی و  $50^{\circ}39'$  تا  $50^{\circ}55'$  طول شرقی، در حدود ۴۰ کیلومتری جنوب غربی کرج و ۱۲ کیلومتری جنوب

## روش بررسی

در این پژوهش، تعداد ۱۲ مقطع نازک و صیقلی از کانسنگ تهیه و از نظر سنگ‌نگاری مورد بررسی قرار گرفتند. با توجه به کانی‌شناسی مقاطع بررسی شده، تعداد ۸ نمونه از کانسنگ و ۲۳ نمونه از سنگ‌های آذرین پیرامون آن انتخاب و به روش ICP-AES<sup>۱</sup> به وسیله دستگاه ELAN 9000 در آزمایشگاه SSC<sup>۲</sup> روسیه مورد آنالیز قرار گرفتند. به منظور دریافت نتایج دقیق‌تر در مورد طلا، همان نمونه‌ها دوباره به روش AAS<sup>۳</sup> در آزمایشگاه شرکت صنایع معدنی پارس کانی، آنالیز شدند. برای بررسی نوع کانی‌زایی، ۲ مقطع صیقلی تهیه و به روش SEM Mapping در دانشگاه Martin Luther آلمان از یک دستگاه JEOL JSM 6300 جفت شده با آشکارساز EDX از نوع XFlash 5010 Bruker استفاده شده. طی این آنالیز شتاب ولتاژ 20 keV، فاصله ۲۵ میلیمتر و نتایج با نرم افزار Quantax 200 پردازش شد. به منظور بررسی شاره‌های درگیر برای تعیین خاستگاه شاره کانه‌ی ساز و شرایط حاکم در زمان کانه‌زایی، ۶ مقطع دو رو صیقل، از رگه‌های کوارتزی با قطع کننده‌ی کانسنگ تهیه شدند. بررسی‌های میکرو دماسنجی روی ۸۰ میانبار از بلورهای کوارتز و با استفاده از سیستم سرمایش-گرمایش لینکام مدل THM600، کنترل کننده گرمایی TMS94 و سرد کننده‌ی LNP در دانشگاه خوارزمی صورت گرفت. دقت اندازه‌گیری دستگاه در طول سرد کردن حدود  $\pm 0.1^{\circ}\text{C}$  و طی عملیات گرمایش  $\pm 2^{\circ}\text{C}$  بوده است.

## بحث

## زمین‌شناسی

کانسار جارو در حد فاصل منطقه‌های ساختاری ایران مرکزی و کمربند آتشفشانی- نفوذی ارومیه دختر واقع شده است. در منطقه‌ی مورد بررسی سنگ‌های قدیمی‌تر از ائوسن دیده نشدند. فعالیت‌های گسترده‌ی آتشفشانی ائوسن پسین- الیگوسن پیشین در این منطقه، به تشکیل تناوب ضخیمی از گدازه (با ترکیب ریولیتی، آندزیتی، تراکیت بازالتی، تراکی آندزیتی و تراکیتی) و آذرآواری (با ترکیب ریولیتی تا داسیتی) انجامید. پس از فاز آتشفشانی شده، در اثر فعالیت‌های ماگمایی الیگوسن تا پلیوسن واحدهای آذرین عمیق و نیمه عمیق (با

ترکیب گرانیتی تا دیوریتی) در منطقه‌ی نفوذ کرده‌اند [۲]. کانسار مس جارو به صورت رگه‌هایی در راستای شرقی- غربی، در غرب گرانیت مردآباد (به سن الیگوسن تا پلیوسن) و در گستره‌ای متشکل از سنگ‌های ریولیت، آندزیت، تراکیت بازالت، تراکی آندزیت، تراکیت و آذرآواری‌های ریولیتی تا داسیتی (به سن ائوسن پسین- الیگوسن پیشین) جایگزین شده است (شکل ۱) [۳]. فعالیت گسل‌های اصلی چون گوموش داش، جارو و چندین گسل فرعی دیگر، درزه و شکاف‌های متعددی را در این سنگ‌های آذرین ایجاد کرده است. دو دسته درزه اصلی با راستای  $N50^{\circ}W$  و شیب متوسط  $50NW$  در ناحیه قابل تشخیص‌اند و کانی‌زایی بیشتر در داخل این درزه‌ها به صورت پرشدن حفره صورت گرفته است. دایک‌های متعدد اسیدی تا بازی در راستای این گسل‌ها نفوذ کرده‌اند. شدت فعالیت این گسل‌ها در حدی است که اثرهای زمین‌ساختی آن به صورت میلونیتی شدن در اغلب سنگ‌های آذرین منطقه قابل مشاهده- اند.

## سنگ‌نگاری و ژئوشیمی سنگ‌های آذرین

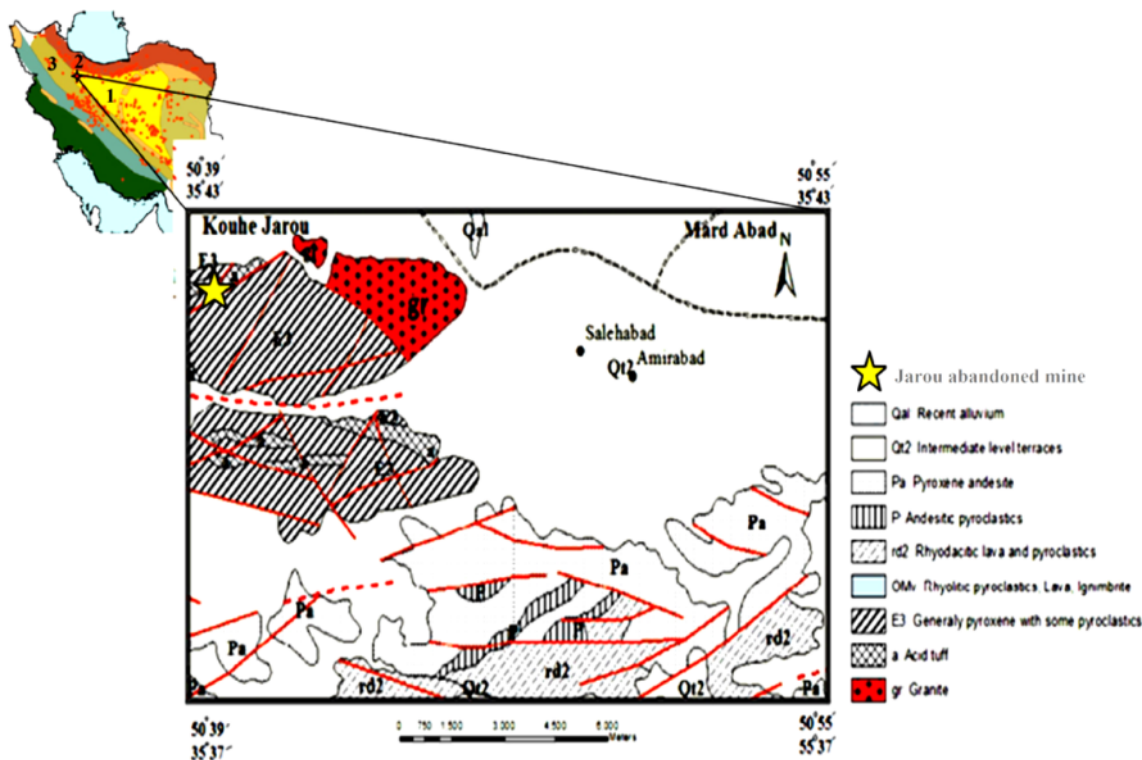
آندزیت و تراکیت مهم‌ترین انواع سنگ‌های آتشفشانی گستره‌ی کانسار جارو هستند. آندزیت‌ها اغلب حاوی کانی‌های پلاژیوکلاز، کوارتز، پیروکسن، آمفیبول، بیوتیت، آپاتیت، اسفن، اپیدوت، کلریت و کانی‌های تیره با بافت غالب پورفیری، میکروولیتی، تحولی و غربالی‌اند. تراکیت‌ها از کانی‌های فلدسپات قلیایی، پلاژیوکلاز سریسیتی شده، هورنبلند و کانی‌های تیره تشکیل شده‌اند و بافت غالب آن‌ها پورفیری با زمینه‌ی ریز بلوری است. توده‌ی گرانیتی مرد آباد مهم‌ترین سنگ آذرین درونی منطقه در مجاورت کانسار جارو است. این گرانیت هولوکوکرات از کانی‌های کوارتز، فلدسپات قلیایی، پلاژیوکلاز، بیوتیت، هورنبلند، کلینو پیروکسن، زیرکن، کلریت، اسفن و اپیدوت تشکیل شده است. بافت‌های متعددی از جمله دانه‌ای، ریز دانه‌ای، پرتیتی، گرافیکی و میرمکیتی در این سنگ‌ها مشاهده می‌شود. این گرانیت‌ها خصوصیات گرانیت‌های درون ورقه‌ای و پسا برخورد نوع  $A_2$  را نشان می‌دهند [۴]. به طور کلی از نظر ژئوشیمیایی، ماهیت اغلب سنگ‌های آذرین یاد ذکر شده آهکی-قلیایی (شکل ۲- الف) و شبه رخشان تا کمی پرآلومین (شکل ۲- ب) است و سرشت‌های محیط کششی پشت قوس را نشان می‌دهند (شکل ۲- پ، ت، ث). همچنین صالحی [۴] بر مبنای شواهد بافتی، نتایج حاصل از ریخت-

1- Inductively coupled plasma atomic emission spectrometry

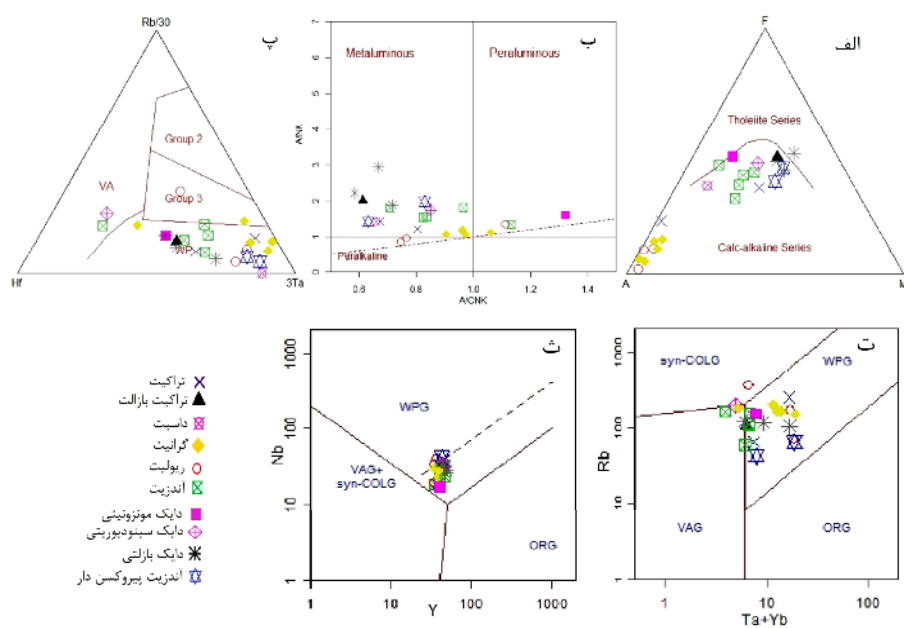
2- Institute of Solid State Chemistry, Russian academy of Sciences, Urals Branch

3- Atomic absorption spectrometry

شناسی بلورهای زیرکن گرانیت مرد آباد، تعیین سری ماگمایی برای سنگ‌های آذرین این منطقه مشخص کرده است [۴]. و بررسی‌های ژئوشیمیایی محیط زمین‌ساختی پشت قوس را



شکل ۱ موقعیت معدن متروکه‌ی مس جارو در نقشه‌ی ساده شده‌ی زمین‌شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ ساوه.



شکل ۲ موقعیت سنگ‌های آذرین اطراف کانسار جارو روی نمودار الف) تفکیک سری آهکی - قلیایی از تولیتی [۵]؛ ب)  $A/NK$  در مقابل  $A/CNK$  [۶]؛ پ) جدایش محیط‌های زمین‌ساختی بر اساس عناصر  $Rb$ ،  $Hf$  و  $Ta$  [۷]؛ ت و ث) جدایش محیط زمین‌ساختی بر اساس نمودارهای  $Ta+Yb$  در برابر  $Rb$  و  $Nb$  در برابر  $Y$  [۸].

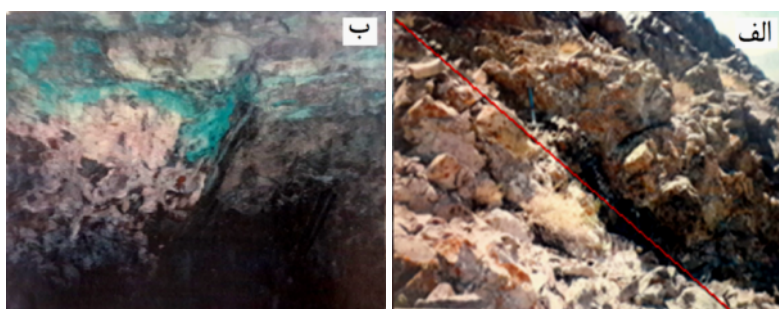
## کانه‌زایی

به دلیل همجواری کانسار جارو با گرانیت مردآباد و دیگر سنگ‌های آذرین منطقه و ماهیت رگه‌ای و پرکننده‌ی درز، شکاف و حفره‌های این کانسار، به نظر می‌رسد ماگماتیسیم نقش مهمی در کانه‌زایی مس داشته است. به عنوان مثال با توجه به روابط صحرایی می‌توان این احتمال را در نظر گرفت که تبلور شاره‌های غنی از مواد فرار فاز پنوماتولیتیک ماگمای گرانیتی در درزه‌ها و شکاف‌های سنگ میزبان عامل اصلی کانه‌زایی منطقه باشد. طی بررسی‌های سنگ‌شناسی و آنالیز ژئوشیمیایی (ICP-AES) (جدول ۱) مشخص شد که هیچ یک از سنگ‌های آذرین پیرامون این کانسار به صورت اولیه از عناصر کانه‌ساز غنی نبوده و از پتانسیل اقتصادی برخوردار نیستند. با توجه به نتایج حاصل، احتمالاً ماگماتیسیم منطقه بیشتر نقش یک موتور گرمایی را در متحرک ساختن عناصر کانه‌ساز و تمرکز آن‌ها در درزه‌ها و شکاف‌های سنگ میزبان ایفا کرده است. در این

شرایط به دلیل افزایش دمای سنگ‌های آتشفشانی ائوسن پسین- الیگوسن پیشین در اثر نفوذ ماگمای گرانیتی (الیگوسن تا پلیوسن)، عناصر کانه‌ساز از سنگ خارج و در نقاط کم فشار متمرکز شده‌اند. از آنجا که کانه‌زایی در کانسار جارو اغلب در راستای گسل‌ها و درزه‌ها و به صورت پرکننده‌ی حفره‌ها مشاهده شده است (شکل ۳- الف) فعالیت‌های زمین‌ساختی نقش مهمی در ایجاد مناطق کم فشار داشته و به عبارتی محیط مناسبی را برای استقرار عناصر کانه‌ساز فراهم کرده است. به عنوان مثال سقف دیواری معدن متروکه‌ی جارو به شدت تکتونیزه است و منطقه‌ی گسلی که کانی‌زایی در آن انجام شده به خوبی دیده می‌شود. حرکت آب از این منطقه در سقف تونل شرایط ایجاد دگرسانی شدید را فراهم کرده است. در این بخش کانی‌های ثانویه‌ای چون کالکوپریت، مالاکیت، آزوریت، سیلیس و کلسیت مشاهده می‌شوند (شکل ۳- ب). بررسی مقاطع نازک نیز نشانگر دگرسانی شدید و متنوع منطقه است.

جدول ۱. نتایج آنالیز سنگ‌های آذرین منطقه مورد بررسی به روش ICP-AES.

| شماره | نوع سنگ            | Cu<br>(ppm) | Ag<br>(ppm) | As<br>(ppm) | Bi<br>(ppm) | Sn<br>(ppm) | Mo<br>(ppm) | Ni<br>(ppm) | Pb<br>(ppm) | Zn<br>(ppm) |
|-------|--------------------|-------------|-------------|-------------|-------------|-------------|-------------|-------------|-------------|-------------|
| NF5   | ریولیت             | ۲۱,۶۵       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۱,۳        | ۹,۰۶        | ۵>          | ۱۰          | ۲۱,۱۲       |
| NF6   | آندزیت             | ۹۲,۱۸       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۲۰,۵        | ۶,۱۷        | ۵,۴۳        | ۱۱,۱۳       | ۱۷۰,۹۵      |
| NF8   | آندزیت پیروکسن دار | ۵>          | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۹,۵        | ۵,۰۶        | ۶۶,۱۴       | ۱۰          | ۱۲۱,۴۴      |
| NF9   | تراکیت             | ۸,۴۱        | ۱>          | ۲۳,۵۵       | ۵>          | ۳۰,۱        | ۸,۲         | ۵>          | ۴۵,۳۹       | ۵۰,۵۷       |
| NF10  | ریولیت             | ۶,۳۲        | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۳,۳        | ۱۲,۲۳       | ۵>          | ۱۷,۷۸       | ۲۱,۸۸       |
| NF12  | تراکیت بازالت      | ۱۴,۴۴       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۹           | ۹,۸۷        | ۶۹,۰۴       | ۱۳,۱        | ۶۴,۰۸       |
| NF18  | تراکیت بازالت      | ۹,۵۷        | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۵,۲         | ۲,۳۱        | ۴۱,۵        | ۱۰          | ۱۱۳,۶۵      |
| NF21  | ریولیت             | ۸,۲         | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۵,۲        | ۲۵,۳۳       | ۵>          | ۱۶,۶۹       | ۱۶,۶۶       |
| NF22  | تراکیت بازالت      | ۴۰,۳        | ۱>          | ۴۱,۴۸       | ۵>          | ۰,۹         | ۶,۱۱        | ۳۸,۵۸       | ۱۰,۶۵       | ۱۳۴,۹۵      |
| NF23  | آندزیت             | ۶,۴۳        | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۲,۸         | ۴,۲۹        | ۱۵,۶۱       | ۱۳,۴۱       | ۵۵,۹۵       |
| NF29  | آندزیت             | ۵,۱۵        | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۳,۷        | ۲,۱۳        | ۹,۵۳        | ۱۰          | ۴۴,۳        |
| NF32  | داسیت              | ۲۶,۶        | ۱>          | ۲۱,۸۲       | ۵>          | ۲۹,۹        | ۶,۸۳        | ۲۹,۰۶       | ۱۰,۱۱       | ۴۰,۵۰۷      |
| NF36  | آندزیت             | ۲۹,۱۶       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۲۳,۹        | ۲,۷۵        | ۱۷,۱۸       | ۴۷,۲        | ۱۷۳,۷۶      |
| NF37  | گرانیت             | ۵>          | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۱,۱        | ۵           | ۵>          | ۱۲,۱۱       | ۴۵,۶۵       |
| NF42  | دایک سینودیدوریتی  | ۹۳,۹۸       | ۱>          | ۴۰,۲۷       | ۵>          | ۹,۴         | ۸,۰۵        | ۲۹,۴۳       | ۴۷,۹۴       | ۱۲۸,۷۵      |
| NF44  | گرانیت             | ۴۰,۶۵       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۳,۶        | ۱۰,۳۳       | ۵>          | ۲۴,۸۳       | ۸۰          |
| NF45  | گرانیت             | ۴۱,۲۱       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۴,۶         | ۸,۱۱        | ۵>          | ۱۶,۳۸       | ۴۳,۲۳       |
| NF46  | دایک مونزونیتی     | ۷۸,۳۹       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۲۱,۱        | ۷,۰۹        | ۱۲,۶۹       | ۳۶,۰۷       | ۱۰۲,۵۱      |
| NF57  | دایک بازالتی       | ۱۰۲,۴۹      | ۱>          | ۵۰,۲۹       | ۵>          | ۱۸,۲        | ۱,۷۴        | ۴۴,۹۸       | ۱۱,۸۶       | ۱۵۸,۷۷      |
| NF58  | گرانیت             | ۵>          | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۱۸,۴        | ۴,۶۶        | ۵>          | ۲۰,۱۷       | ۲۷,۸۱       |
| NF59  | دایک بازالتی       | ۱۸۶,۱۲      | ۱>          | ۴۱,۳۵       | ۵>          | ۵,۳         | ۴,۹۹        | ۳۷,۵۲       | ۲۰,۸۲       | ۱۰۹,۸۶      |
| NF66  | دایک بازالتی       | ۱۷۸,۴       | ۱>          | ۲۳,۱        | ۵>          | ۱۲,۲        | ۸,۹۴        | ۴۸,۴۹       | ۵۵,۳۳       | ۱۲۸,۲۸      |
| NF72  | گرانیت             | ۷۰,۹۹       | ۱>          | ۱۰>         | ۵>          | ۷,۲         | ۲۲,۴۹       | ۵>          | ۴۵,۹۳       | ۷۲,۴۸       |



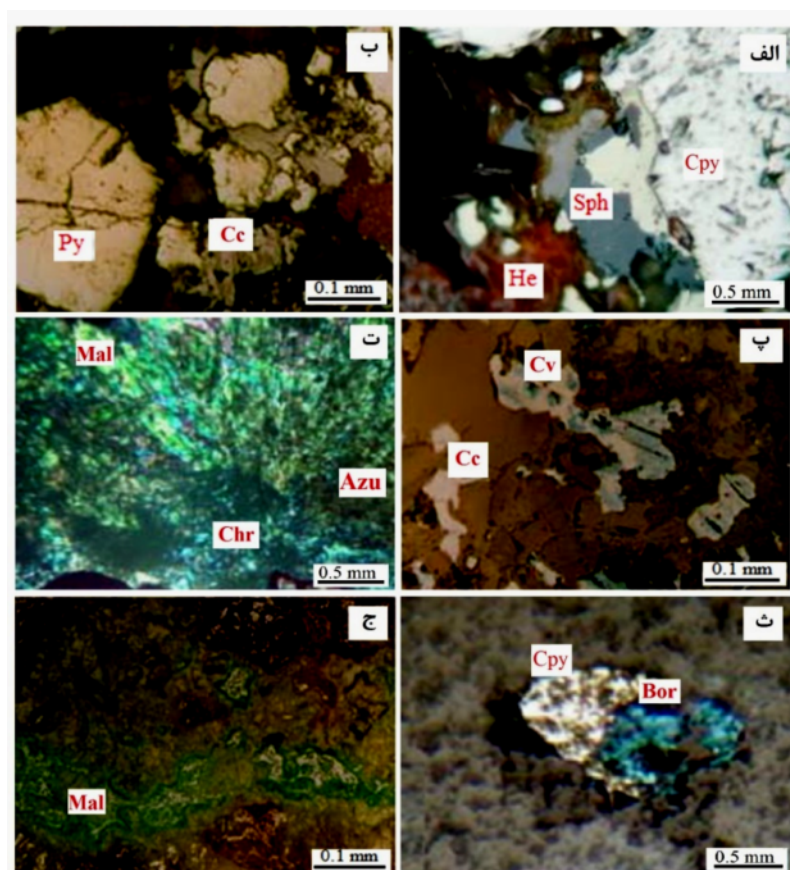
شکل ۳ الف) کانه‌زایی در راستای گسل‌ها، ب) تشکیل کانی‌های کالکوپیریت، مالاکیت، آزوریت، سیلیس و کلسیت در سقف معدن متروکه جارو.

سنگ را پر کرده‌اند می‌تواند معرف وجود ترکیبات آهنی در منطقه باشد (شکل ۴-ج).

در بررسی ICP-AES سنگ کل کانسنگ مس در کانسار جارو، عیار میانگین مس حدود ۳ درصد، عیار میانگین نقره ppm ۲۹۲، میانگین سرب ppm ۴۵۶۶ و مقدار متوسط روی ppm ۷۵۳ اندازه‌گیری شدند. همچنین با توجه به نتایج آنالیز جذب اتمی (AAS) عیار میانگین طلا حدود ppm ۲۰۲ به دست آمد (جدول ۲). به‌منظور بررسی دقیق‌تر کانی‌های مس در کانسار جارو از آنالیز SEM Mapping استفاده شد. با استفاده از این روش، شیمی ۱۹ نقطه از کانی‌های کانسنگ جارو مورد بررسی قرار گرفت و نوع کانی با بررسی طیف حاصل مشخص شد (شکل ۵ و جدول ۳). همچنین مشخصات طیف کانی‌های کریزوکلا (N2\_4)، تنوریت (N4\_1) و کالکوپیریت (N6\_1) در کانسنگ جارو به‌عنوان نمونه در شکل ۶ ارائه شده‌اند. چنان که مشاهده می‌شود؛ نتایج حاصل از بررسی‌های میکروسکوپی با نتایج بررسی SEM Mapping کانی‌ها همخوانی دارد؛ بنابراین با اطمینان بیشتری می‌توان پذیرفت که کانه‌زایی در کانسار جارو بیشتر با ماهیت آزاد (مس طبیعی به صورت پراکنده)، سولفیدی (بورنیت، کالکوپیریت، کالکوسیت، اسفالریت، پیریت، کوولین)، کربناتی (مالاکیت، آزوریت)، سیلیکات آبدار مس (کریزوکلا) و اکسی-هیدروکسیدی (تنوریت، مگنتیت، هماتیت) صورت گرفته است. از کانی‌های باطله این کانسار می‌توان به کوارتز، اپال، کلسیت، باریت، کلریت و کانی‌های رسی اشاره کرد. همچنین در روش SEM Mapping می‌توان با بررسی تصویر به‌دست آمده از پراکندگی عناصر در زمینه‌ی سنگ (Element mapping)، به مقدار و چگونگی پراکندگی عناصر اقتصادی در خارج از کانی نیز پی برد. با بررسی تصویر حاصل از Element mapping کانسار جارو، می‌توان گفت که از میان عناصر پراکنده در زمینه‌ی

تحت تاثیر این دگرسانی که می‌توان آن را به تاثیر گرماب-ها و زمین‌ساخت نسبت داد؛ کانی‌های مختلف از قبیل پیروکسن، آمفیبول، فلدسپات پتاسیم و پلاژیوکلاز به‌شدت تغییر شکل یافته‌اند. دگرسانی‌های سیلیسیک (کلسدونی و اپال)، پروپیلیتیک (کلریت، اپیدوت، پیریت و کلسیت)، کلریتی (کلریتی شدن آمفیبول‌ها و بیوتیت‌ها) و سریسیتیک (سریسیت و کوارتز) از مهم‌ترین دگرسانی‌های مشاهده شده هستند. از نظر اقتصادی، کانی‌شناسی منطقه از دو بخش اکسیدی و سولفیدی مس و آهن تشکیل شده است. مهم‌ترین کانی اکسیدی هماتیت است. هماتیت به شکل‌های سوزنی، ورقه‌ای و منشوری که گاهی به الیژیست تبدیل شده است، مشاهده می‌شود. شواهد سنگ‌نگاری گویای تشکیل هماتیت ورقه‌ای و منشوری به‌صورت اولیه و تقدم فاز اکسیدی نسبت به فاز سولفیدی است. از کانی‌های سولفیدی کانسار جارو می‌توان به کالکوپیریت و اسفالریت (شکل ۴-الف)، پیریت (شکل ۴-ب) و بورنیت اشاره کرد. کالکوپیریت اغلب در محل شکستگی‌ها به کانی‌های ثانویه‌ای چون کوولین و کالکوسیت تجزیه شده است (شکل ۴-پ)، که از سرشته‌های کانی‌زایی پس از زمین‌ساخت است. کانی‌های مالاکیت، آزوریت و کریزوکلا (شکل ۴-ت) اغلب در نمونه‌های سطحی و کانی‌های سولفیدی کالکوپیریت، کالکوسیت، بورنیت و کوولین در مناطق عمیق‌تر فراوان‌ترند. مشاهده‌ی آثار کالکوپیریت و لیمونیت در اطراف دهانه‌ی تونل و سقف آن نیز می‌تواند معرف وجود کانی‌های سولفوری در عمق باشد. در نمونه‌های مورد بررسی هم‌رشدی کانی‌های کالکوپیریت و بورنیت (شکل ۴-ث) نما هم‌زمانی تشکیل این دو کانی در قسمت‌های عمیق‌تر است. بافت غالب در نمونه‌های مورد بررسی به‌صورت پراکنده‌ی فضاهای خالی است و حالت جان‌نشینی کمتر دیده می‌شود. وجود مالاکیت و آزوریت که در اغلب نمونه‌ها، درزه‌ها و رگه‌های موجود در

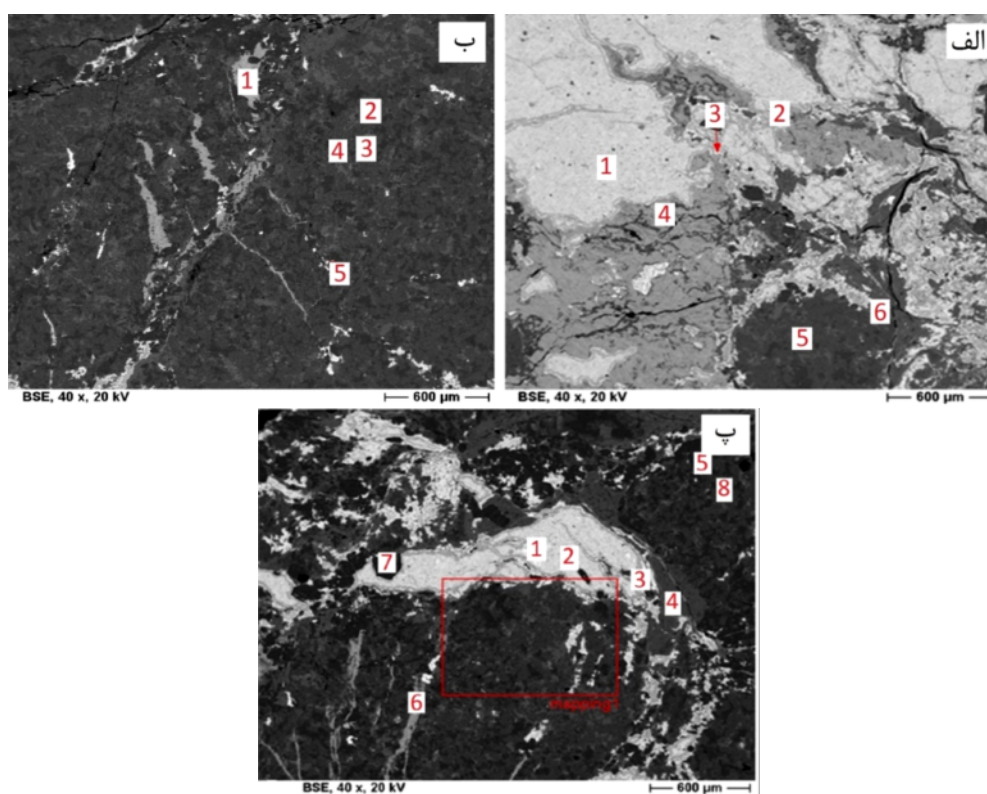
سنگ، تنها مس از اهمیت اقتصادی برخوردار است و عناصر نقره و طلا در کانی‌ها متمرکز شده‌اند. تمرکز نقره در کانی کالکوپیریت در نمونه‌ی N6-1 (شکل ۷) این ادعا را تایید می‌کند (جدول ۳).



شکل ۴ الف) کانی‌های کالکوپیریت (Cpy)، اسفالریت (Sph) و هماتیت (He)، ب) بلور درشت نیمه خود شکل پیریت همراه با کالکوسیت، پ) تبدیل کالکوپیریت به کالکوسیت (Cc) و کوولین (Cv)، ت) کانی‌های مالاکیت (Mal) و کریزوکلا (Chr)، ث) هم‌رشدی کانی‌های بورنیت (Bor) و کالکوپیریت (Cpy)، ج) تشکیل مالاکیت در داخل درزها و شکاف‌ها (نور XPL).

جدول ۲ نتایج آنالیز نمونه‌های کنسار مس جارو به‌روش ICP-AES برای عناصر Cu, Ag, As, Bi, Mn, Mo, Ni, Pb, Zn و به‌روش AAS برای عنصر طلا.

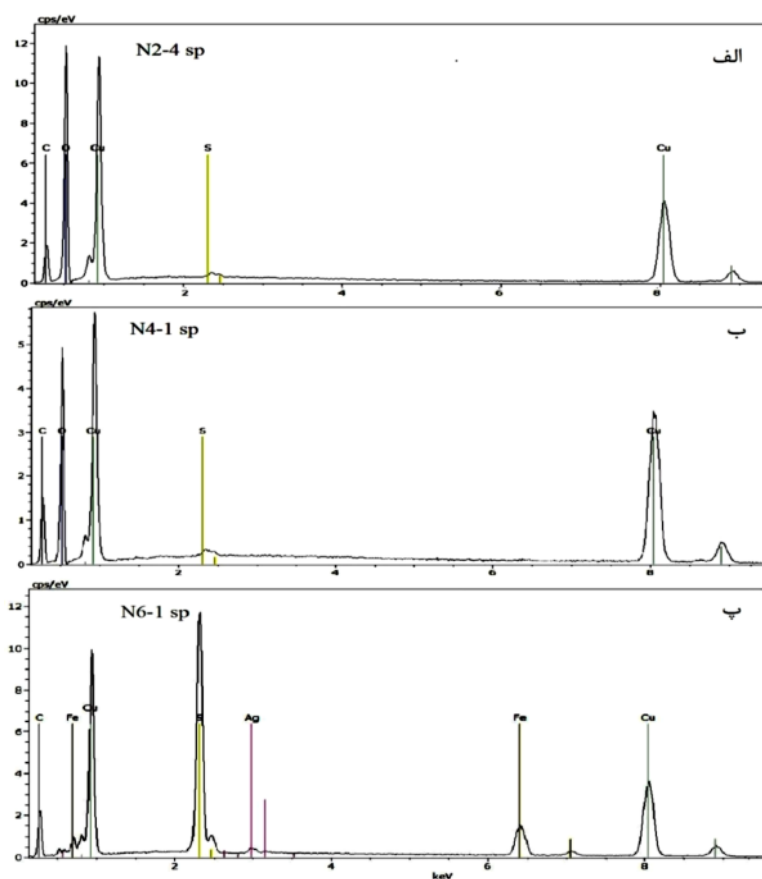
| شماره نمونه | Cu (ppm) | Ag (ppm) | As (ppm) | Bi (ppm) | Mn (ppm) | Mo (ppm) | Ni (ppm) | Pb (ppm) | Zn (ppm) | Au (ppb) |
|-------------|----------|----------|----------|----------|----------|----------|----------|----------|----------|----------|
| M-1         | ۴۰۳۶۷٫۹  | ۲۵۸٫۷    | ۳۹٫۸     | ۳۶٫۷     | ۵۹۰٫۶    | ۱۰۹۰٫۵   | ۱۰٫۲     | ۹۲۵۳٫۸   | ۳۶۷٫۳    | ۱۷۲٫۲    |
| M-3         | ۳۴۱۱۵٫۱  | ۳۸۴      | ۵۸٫۴     | ۶۴٫۲     | ۳۲۳٫۲    | ۷۹٫۲     | ۲۲٫۶     | ۵۲۳٫۴    | ۳۴۵٫۳    | ۱۶۹٫۷    |
| M-8         | ۱۲۲۴۲٫۶  | ۲۳۷٫۹    | ۲۸٫۲     | ۵۵٫۹     | ۲۷۷٫۹    | ۵۶٫۵     | ۱۹٫۸     | ۳۲۴۳٫۳   | ۱۲۵۸٫۳   | ۱۴۲٫۲    |
| M-9         | ۵۶۵۲۲٫۳  | ۲۷۷      | ۶۴٫۳     | ۷۷٫۲     | ۷۸۲٫۶    | ۲۶۶٫۴    | ۳۸٫۲     | ۱۴۶۶۲٫۷  | ۱۵۸۹٫۹   | ۳۴۵٫۹    |
| M-12        | ۶۸۷۳۲٫۷  | ۴۰۵٫۶    | ۱۰۹٫۲    | ۲۰۱٫۳    | ۵۹٫۹     | ۲۷٫۸     | ۱۲٫۷     | ۲۲۱٫۲    | ۱۰۲۷٫۶   | ۳۵۰٫۹    |
| M-13        | ۲۲۶۷۱٫۹  | ۳۹۰٫۳    | ۱۲۸٫۸    | ۲۵۰٫۲    | ۱۴۴٫۷    | ۹۲٫۸     | ۵۶٫۱     | ۵۰۸۶٫۳   | ۱۰۹۸٫۷   | ۱۳۲٫۳    |
| M-17        | ۲۱۳۵۰٫۲  | ۲۴۳٫۶    | ۱۳٫۱     | ۲۷٫۸     | ۷۷٫۲     | ۱۸٫۴     | ۱۵٫۸     | ۴۷۵۰٫۳   | ۶۵۵٫۳    | ۱۵۱٫۴    |
| M-20        | ۳۲۴۳۱٫۱  | ۱۳۸٫۶    | ۱۶٫۸     | ۱۷٫۹     | ۴۶۴٫۲    | ۹۲۷٫۲    | ۸۲٫۳     | ۳۲۹۸٫۹   | ۴۱۲٫۲    | ۱۴۹٫۵    |
| میانگین     | ۲۸۱۲۶٫۸  | ۲۹۱٫۹    | ۵۴٫۰     | ۹۶٫۸     | ۲۵۶٫۵    | ۱۳۶٫۴۴   | ۴۶٫۶     | ۴۵۶۶٫۳   | ۷۵۲٫۶    | ۲۰۱٫۸    |



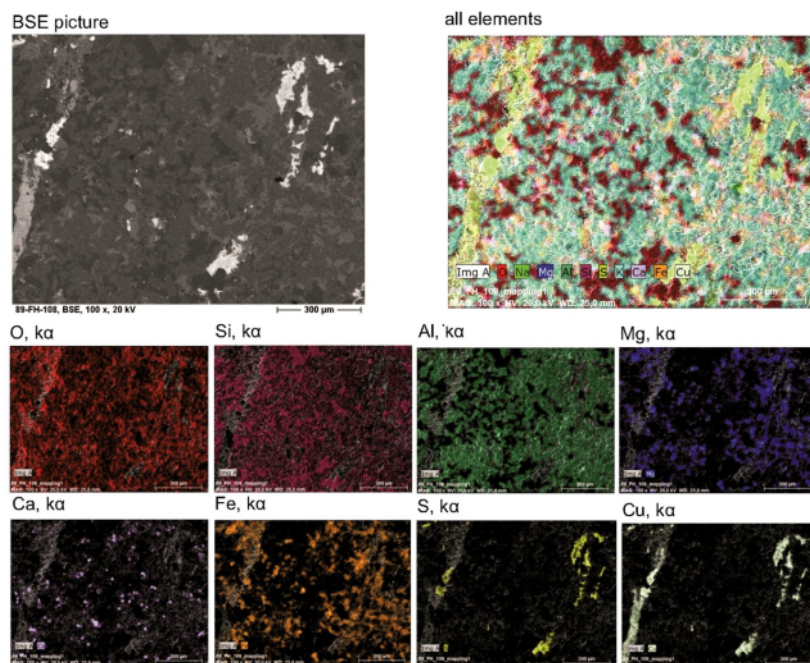
شکل ۵ مکان نقاط آنالیز شده به روش SEM Mapping بر روی کانی‌های نمونه‌های الف (N2، ب (N4 و پ (N6 کانسار مس جارو. مستطیل 1 mapping در شکل (پ) گستره آنالیز Element mapping را نشان می‌دهد.

جدول ۳ ترکیب شیمیایی کانی‌های کانسار جارو به روش SEM Mapping.

| کانی                            | Ag   | Pb  | Zn   | Cu    | Ti  | Ca   | Fe    | Mn   | K     | S     | Si    | Al    | Mg   | Na   | O     | نقطه |
|---------------------------------|------|-----|------|-------|-----|------|-------|------|-------|-------|-------|-------|------|------|-------|------|
| (CuFeS <sub>2</sub> ) کالکوپریت | -    | -   | -    | ۳۳٫۹  | -   | -    | ۳۱٫۳  | -    | -     | ۳۴٫۷  | -     | -     | -    | -    | -     | N2_1 |
| کالکوپریت اکسید شده             | -    | ۳٫۲ | -    | ۳۱٫۷  | -   | ۰٫۳  | ۲۶٫۷  | -    | -     | ۴٫۱۹  | ۳٫۳۲  | -     | -    | -    | ۳۰٫۵  | N2_2 |
| کالکوپریت اکسید شده             | -    | -   | -    | ۷۱٫۶  | -   | -    | ۱٫۱۴  | -    | -     | ۲۱٫۲  | -     | -     | -    | -    | ۵٫۹   | N2_3 |
| کریزوکلا                        | -    | -   | -    | ۶۲٫۸  | -   | -    | -     | -    | -     | ۰٫۴۱  | -     | -     | -    | -    | ۳۶٫۷  | N2_4 |
| ارتوکلاز هوازده                 | -    | -   | -    | -     | ۰٫۳ | -    | ۱٫۲   | -    | ۱۳٫۶  | -     | ۳۰٫۳  | -     | ۰٫۷  | ۰٫۴  | ۴۱٫۴  | N2_5 |
| کانی رسی                        | -    | -   | ۲٫۵  | ۲٫۴۲  | -   | -    | ۱۵٫۸  | ۱    | ۴٫۷۴  | -     | ۲۱    | -     | ۳٫۲  | ۰٫۳  | ۳۸٫۲  | N2_6 |
| اکسید مس (تنوریت)               | -    | -   | -    | ۷۴٫۸۹ | -   | -    | -     | -    | -     | ۰٫۵۱  | -     | -     | -    | -    | ۲۴٫۶  | N4_1 |
| کانی رسی                        | -    | -   | ۲٫۴۴ | ۰٫۶۵  | -   | -    | ۲۶٫۳۵ | ۱٫۶۸ | -     | -     | ۱۱٫۲۱ | ۸٫۵۸  | ۶٫۲۶ | ۰٫۱۴ | ۴۲٫۷  | N4_2 |
| ارتوکلاز هوازده                 | -    | -   | -    | -     | -   | -    | -     | -    | ۱۳٫۰۹ | -     | ۲۷٫۱۱ | ۱۱٫۰۵ | -    | -    | ۴۸٫۷۵ | N4_3 |
| کوارتز                          | -    | -   | -    | -     | -   | -    | -     | -    | -     | -     | ۱۵٫۴۳ | -     | -    | -    | ۴۸٫۵۷ | N4_4 |
| (Cu <sub>2</sub> S) کالکوسیت    | -    | -   | -    | ۷۸٫۲۳ | -   | -    | -     | -    | -     | ۲۱٫۴۲ | ۰٫۳۵  | -     | -    | -    | -     | N4_5 |
| کالکوپریت                       | ۱٫۹۴ | -   | -    | ۵۷٫۵  | -   | -    | ۱۲٫۴  | -    | -     | ۲۸    | -     | -     | -    | -    | -     | N6_1 |
| کالکوپریت اکسید شده             | -    | -   | -    | ۵۳٫۳  | -   | -    | ۳۰    | -    | -     | ۳۱٫۵  | -     | -     | -    | -    | ۳۰٫۶  | N6_2 |
| بورنیت                          | -    | -   | -    | ۱۹    | -   | ۰٫۲۹ | ۳۷٫۶  | -    | -     | ۳٫۵۵  | ۴٫۹۳  | ۰٫۵   | -    | -    | ۳۳٫۹۹ | N6_3 |
| کانی رسی                        | -    | -   | ۲٫۶۷ | ۰٫۵۹  | -   | -    | ۱۴٫۹  | ۱٫۱  | -     | -     | ۱۱٫۱  | ۹٫۸۲  | ۱۰   | ۰٫۵۱ | ۴۹٫۱  | N6_4 |
| کانی رسی                        | -    | -   | ۳٫۵۶ | -     | -   | ۰٫۴۱ | ۲۱    | ۱٫۴۱ | -     | -     | ۱۰٫۱  | ۸٫۴۷  | ۶٫۹۱ | ۰٫۴۵ | ۳۷٫۵۶ | N6_5 |
| اکسید مس (تنوریت)               | -    | -   | -    | ۶۵٫۹  | -   | -    | -     | -    | -     | ۰٫۳۹  | -     | -     | -    | -    | ۳۳٫۷۲ | N6_6 |
| کوارتز                          | -    | -   | -    | -     | -   | -    | -     | -    | -     | -     | ۴۸    | -     | -    | -    | ۵۱٫۹۹ | N6_7 |
| ارتوکلاز هوازده                 | -    | -   | -    | -     | -   | -    | -     | -    | ۱۵٫۲  | -     | ۳۳٫۸  | ۱۳    | -    | ۰٫۴۱ | ۳۷٫۴۵ | N6_8 |



شکل ۶ الف) مشخصات طیف کانی‌های کریزوکلا (N2\_4)، ب) تنوریت (N4\_1) و پ) کالکوپریت (N6\_1) در کانسنگ جارو.



شکل ۷ تصویر Element mapping زمینه سنگ کانسار مس جارو (گستره مشخص شده توسط مستطیل در شکل ۵-پ).

مقایسه‌ی تغییرات شوری و دمای همگن شدگی شاره‌های درگیر کوارتز در کانسار جارو نیز نشان دهنده‌ی اختلاط گرماب‌های کانسار ساز با شاره‌های جوی نزدیک به سطح زمین است [۳] (شکل ۹-ت).

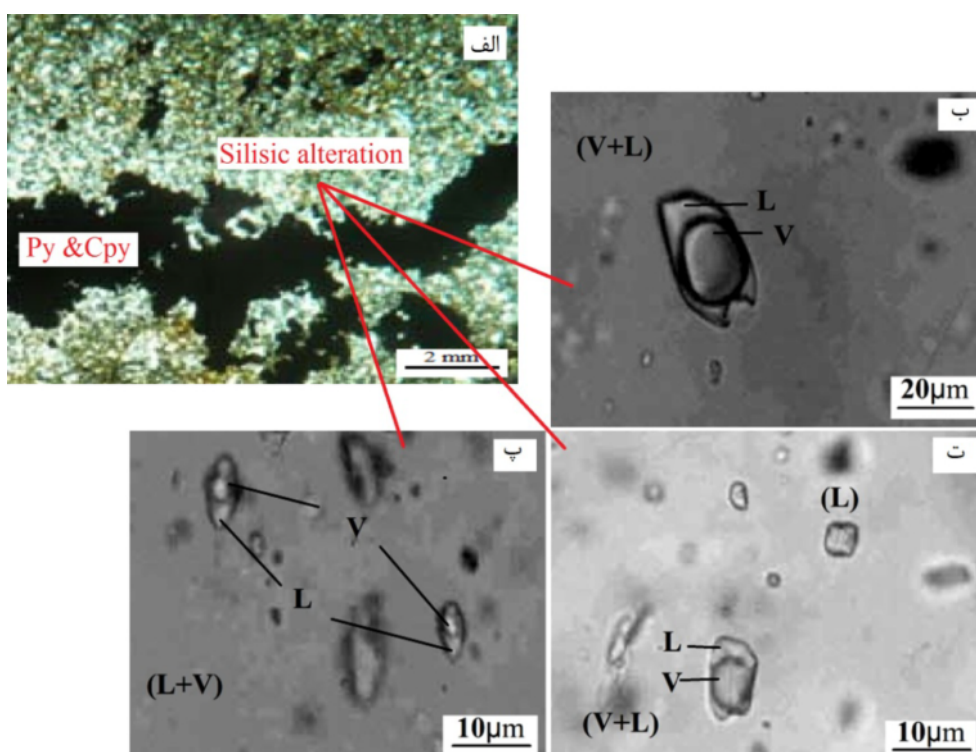
#### برداشت

سنگ‌های آذرین اطراف کانسار جارو شواهد تشکیل در محیط کشتی پسا فرو رانش را نشان می‌دهند. در این منطقه حاکم بودن محیط کشتی مکان مناسبی برای تشکیل کانسارهای رگه‌ای را فراهم آورده است. مشاهده‌ی بافت پر کننده‌ی شکاف‌ها و رگه‌ها از شواهد این ادعا است. با توجه به پتانسیل اندک سنگ‌های آذرین منطقه از نظر عناصر کانه‌ساز، به نظر می‌رسد ماگماتیسیم سهم مهمی در کانه‌زایی منطقه نداشته و تنها به‌صورت یک موتور گرمایی در به حرکت درآوردن فلزات ایفای نقش کرده است. شواهد حاصل از ریز گرماسنجی شاره‌های درگیر کانسار جارو؛ مانند شوری پایین و دمای همگن شدگی نسبتاً گسترده نشان دهنده‌ی خاستگاه وراگرمایی کانسار است. شواهد اخیر تایید می‌کند که نمی‌توان یک خاستگاه ماگمایی محض را برای کانه‌زایی منطقه در نظر گرفت. مشاهده‌ی کانی‌های سولفیدی-اکسیدی مس و آهن در کنار یکدیگر و وجود رگه‌های سیلیسی حاوی کانی‌زایی مس بین رگه‌هایی با کانی‌زایی آهن، می‌تواند نشانگر کانی‌زایی مس و آهن در یک فاز، ولی تقدم نسبی تشکیل آهن نسبت به رگه‌های سیلیسی حاوی کانی‌زایی مس باشد. همچنین از آنجا که شاره‌های حاوی مس به‌مقدار اقتصادی در محیط‌هایی با نسبت بالای آب به سنگ تشکیل می‌شوند، می‌توان گفت که دگرسانی‌های سیلیسیک، سریسیتیک و کلریتی نمونه‌های مورد بررسی معرف نسبت بالای آب به سنگ، pH قلیایی تا خنثی شاره‌ی کانه‌ساز و ماهیت نسبتاً احیایی آن است. وجود مالاکیت و آزوریت که در اغلب نمونه‌ها، درزها و رگه‌های موجود در سنگ را پر کرده‌اند؛ حاکم بودن محیط احیایی را تایید می‌کند. با توجه به نتایج به‌دست آمده از بررسی‌های ICP-AES و AAS می‌توان نتیجه گرفت که کانسار جارو علاوه بر مس، از نظر نقره و طلا نیز از پتانسیل اقتصادی نسبتاً متوسطی برخوردار است. نتایج Element mapping این کانسار نشان دهنده‌ی تمرکز عنصر نقره در کانی کالکوپریت است.

#### بررسی شاره‌های درگیر رگه‌های کوارتزی در کانسار جارو

از آنجا که فرایند کانی‌سازی به‌وسیله‌ی عوامل مهمی از قبیل گرما، فشار، pH و عملکرد آب‌های جوی کنترل می‌شوند [۹]، بررسی شاره‌های درگیر در شناخت فرایندهای حاکم در زمان کانی‌زایی و خاستگاه شاره‌های کانه‌ساز از اهمیت بالایی برخوردار است [۱۰-۱۲]. کوارتز به‌دلیل شفافیت بالا و فقدان رخ، مناسب‌ترین کانی برای بررسی شاره‌های درگیر در کانسارهای مختلف است. رگه‌ای سیلیسی-سولفیدی در بخش-های خرد شده و شکستگی‌های سنگ میزبان کانسار جارو به فراوانی مشاهده می‌شوند. بخش داخلی این رگه‌ها از پیریت و کالکوپریت و بخش خارجی آن‌ها از کوارتز تشکیل شده است (شکل ۸-الف). با توجه به مطالب بالا، تلفیق نتایج حاصل از بررسی شاره‌های درگیر کوارتز با شواهد سنگ‌نگاری و ژئوشیمیایی یاد شده کلید ارزشمندی برای بازسازی شرایط فیزیکی‌وشیمیایی، ماهیت و خاستگاه شاره‌های کانسار ساز منطقه‌ی مورد بررسی است. شاره‌های درگیر کوارتز از نظر شکل ظاهری و بر اساس پارامترهای رودر<sup>۴</sup> [۱۳] و سفرد و همکاران<sup>۵</sup> [۱۴]، به دو گونه شاره‌های درگیر دوکی شکل و شاره‌های درگیر با شکل نامنظم تقسیم شده‌اند. همچنین بر اساس نوع و درصد فازهای موجود [۱۴]، بیشتر از شاره‌های درگیر دو فازی غنی از گاز (V+L) (شکل ۸-ب) و غنی از مایع (L+V) (شکل ۸-پ) تشکیل می‌شوند. علاوه بر شاره‌های دو فازی یاد شده، به ندرت شاره‌های درگیر تک فازی (L) (شکل ۸-ت) نیز قابل شناسایی هستند. مقدار شوری شاره بر اساس معادله‌ی سفرد و همکاران [۱۴] بین ۶/۲ تا ۱۲ معادل درصد وزنی نمک (شکل ۹-الف) و دمای همگن شدن ( $T_H$ ) آن‌ها، ۹۸/۲ تا ۱۶۱/۵ درجه‌ی سانتی‌گراد است (جدول ۴). با استفاده از نمودار پیرانجو<sup>۶</sup> [۱۵] که بر اساس دمای همگن شدگی و درصد وزنی نمک طعام در شاره‌های درگیر ارائه شده است، همبافت موثر در حمل فلزات کانسار جارو از نوع سولفیدی است و می‌توان نتیجه گرفت که  $SO_4^{2-}$  یا  $HS^-$  مهم‌ترین آنیون‌های حمل کننده‌ی فلزات بوده‌اند (شکل ۹-ب). مشاهده‌ی کانی‌های پیریت، کالکوپریت و اسفالریت در کانسار جارو این ادعا را تایید می‌کند. همچنین بر اساس دمای همگن شدگی-شوری و با استفاده از نمودار ویلکینسون<sup>۷</sup> [۱۶] تکوین کانسار از نوع کانسارهای وراگراماست (شکل ۹-پ).

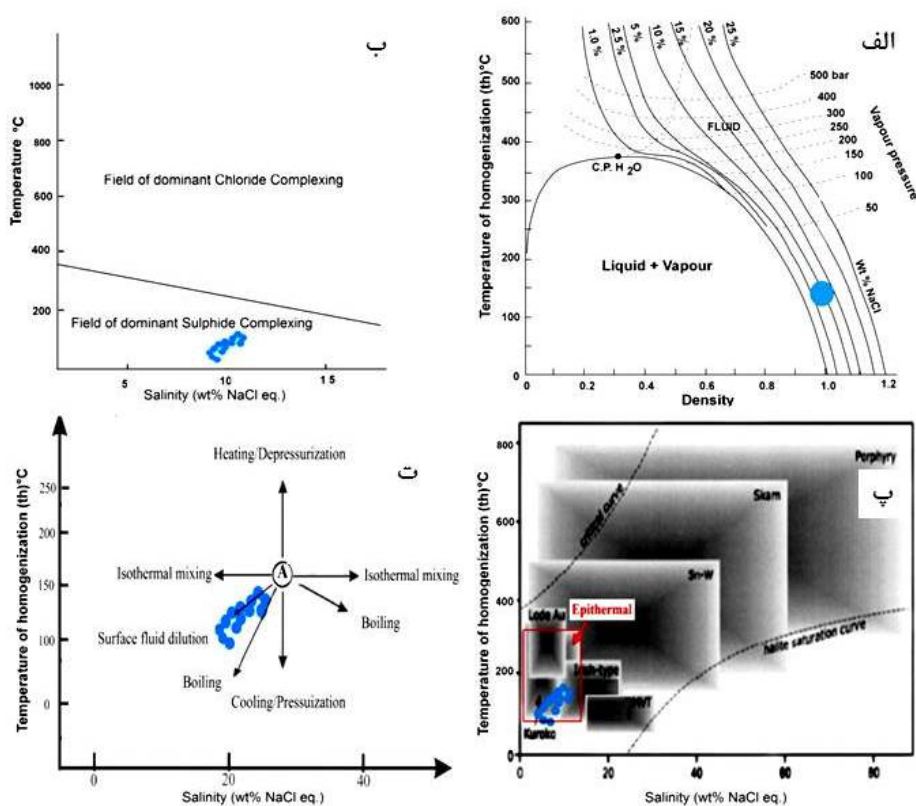
4- Roedder  
5- Shepherd et al.  
6- Pirajno  
7- Wilkinson



شکل ۸ الف) رگه متشکل از کالکوپیریت، پیریت و اکسید آهن در کانسار جارو. دگرسانی سیلیسی در اطراف این رگه مشاهده می شود (نور). ب) شاره های درگیر اولیه دو فازه غنی از گاز (V+L)، پ) شاره های درگیر اولیه دو فازه غنی از گاز (V+L) در کنار شاره های دو فازه غنی از مایع (L+V)، ت) شاره های درگیر اولیه تک فازی (L) در کوارتزهای رگه ای کانسار جارو.

جدول ۴ نتایج به دست آمده از آزمایش های میکروترمومتری شاره های درگیر کوارتز در کانسار جارو.

| شماره نمونه | تعداد شاره مطالعه شده | $T_{ice}$ | $TH$  | شوری (wt% NaCl eq.) | نوع فاز |
|-------------|-----------------------|-----------|-------|---------------------|---------|
| 1-S11       | ۷                     | -۵۱       | ۱۲۴   | ۱۱/۵                | L+V     |
| 2-S11       | ۵                     | -۵۲       | ۱۶۱/۵ | ۷/۱                 | V+L     |
| 3-S11       | ۱۰                    | -۵۶       | ۱۴۲/۴ | ۸/۳                 | L+V     |
| 4-S11       | ۵                     | -         | ۱۰۱/۲ | ۱۱/۸                | L+V     |
| 5-S11       | ۴                     | -         | ۱۴۱/۵ | ۷/۵                 | L+V     |
| 6-S11       | ۹                     | -         | ۱۴۹   | ۶/۲                 | L+V     |
| 1-S13       | ۶                     | -۵۴       | ۱۲۱   | ۹/۳                 | V+L     |
| 2-S13       | ۸                     | -۵۵       | ۱۳۶   | ۷/۸                 | L+V     |
| 3-S13       | ۱۳                    | -۵۳       | ۱۱۴   | ۱۱/۲                | L+V     |
| 4-S13       | ۲                     | -۵۳       | ۱۴۸   | ۷/۰                 | V+L     |
| 1-S18       | ۲                     | -۵۴       | ۱۵۴   | ۶/۵                 | L+V     |
| 2-S18       | ۶                     | -         | ۹۲/۵  | ۱۲/۱                | V+L     |
| 3-S18       | ۷                     | -۵۲       | ۱۱۲/۵ | ۱۰/۵                | L+V     |
| 4-S18       | ۶                     | -         | ۹۸/۲  | ۱۲/۰                | V+L     |



شکل ۹ نمایش نتایج حاصل از میکروترمومتري شاره‌های درگیر کوارتز در کانسار جارو. الف) نمودار دمای همگن شدگی- چگالی به منظور تعیین فشار با توجه به شوری شاره‌های درگیر [۱۴]، ب) نمودار دمای همگن شدگی- شوری شاره‌های به منظور تعیین کمپلکس (آنیون) موثر در حمل عناصر کانسار ساز [۱۵]، پ) نمودار تعیین ژنر کانسار بر اساس دمای همگن شدن- شوری شاره‌های درگیر [۱۶]، ت) مدل شماتیک برای نشان دادن روندهای حاصله از فرایندهای مختلفی که دما و شوری یک شاره درگیر با ترکیب A را تحت تاثیر قرار می دهد [۱۶].

### مراجع

- [۱] یعقوب پور ع، غفاری ز، مسعودی ف، طالع فاضل ا، "خصوصیات کانی شناسی، بافت و ساخت و ژئوشیمی کانسار جارو (جنوب خاور اشتهارد): کانی سازی فلزات پایه و نقره با میزبان برشی"، اولین همایش ملی مس، پژوهشکده صنایع معدنی، دانشگاه شهید باهنر کرمان (۱۳۹۰) ص. ۲۴-۳۲.
- [۲] حلمی ر، "بررسی سنگ شناسی و ژئوشیمی سنگ های آذرین شمال غرب ساوه (شمال نیوشت)"، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه شهید بهشتی تهران (۱۳۷۰) ص. ۱۸۰.
- [۳] صالحی ز، فرامرزی ن.س، مسعودی ف، رضوی س.م، "ویژگی‌های سیالات کانه‌ساز در کانسار مس، نقره و طلای جارو (جنوب شرق اشتهارد-کرج)"، مجله ژئوشیمی دانشگاه زرد کرمان، شماره ۳ (۱۳۹۳) ص ۳۲-۴۵.

مشاهده‌ی کانی‌های پیریت، کالکوپیریت و اسفالریت و نتایج حاصل از بررسی شاره‌های درگیر کوارتز در منطقه نشان دهنده‌ی اهمیت نقش همبافت‌های سولفیدی و آنیون‌های  $SO_4^{2-}$  یا  $HS^-$  در انتقال عناصر فلزی است. در نهایت به‌نظر می‌رسد فلزات کانسار ساز پس از ماگماتیسم، به‌وسیله‌ی گرماب‌ها صعود کننده از میان پی سنگ دگرگونه و سنگ میزبان آذرین عبور کرده و در مسیر خود با شاره‌های جوی آمیخته شده‌اند. وجود شاره‌های دو فاز غنی از مایع در کنار شاره‌های دو فاز غنی از گاز تاییدی بر پدیده‌ی جوش و آمیختگی شاره‌های ماگمایی و جوی در منطقه است. احتمالاً آمیختگی این شاره‌های بارور با شاره‌های جوی در نزدیکی سطح زمین، مواجه شدن با فضا‌های گسسته سنگ میزبان و شکستگی‌های موجود در آن و در نهایت کاهش فشار شاره به ته نشست فلزات همراه در کانسار جارو انجامیده است.

*ratios and their possible implications*", chemical geology, 255 (2008) 399-413.

[11] Meyer C., Hemley J.J., "Wall rock alteration", In H.L.Barnes, Geochemistry of hydrothermal ore deposits 2 (1997) 166-235.

[۱۲] مسعودی ف.، جمشیدی بدر م.، صالحی ز.، "کاربرد شواهد کانی شناسی و بافتی در تشخیص متاسوماتیسم آلکان در استوک گرانیوتییدی دودهک (شمال شرق محلات)"، مجله بلور شناسی و کانی شناسی، شماره ۲ (۱۳۸۶) ص ۴۵۳-۴۷۰.

[13] Roedder E., "Fluid inclusions", Rev Miner 12 (1984) 646p.

[14] Shepherd T.J., Rankin A. H., Alderton D.H. M., "A practical guide to fluid inclusion studies", Blackie, Glasgow (1985) 239p.

[15] Pirajno F., "Hydrothermal processes and mineral systems", Springer, New York (2009) 1273p.

[16] Wilkinson J. J., "Fluid inclusions in hydrothermal ore deposits", Lithos 55 (2001) 229-272.

[۴] صالحی ز.، "پترولوژی و ژئوشیمی سنگهای آذرین جنوب شرق اشتهارد و نگرشی بر کانی زایی منطقه"، رساله دکترای دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال (۱۳۹۳) ۲۷۰ ص.

[5] Irvine T.N., Baragar W.R.A., "Guide to the chemical classification of the common volcanic", Canadian Journal of Earth Sciences 8 (1971) 523-545.

[6] Shand S.J., "Eruptive Rocks", Thomas Murby and Co., London (1947) 488p.

[7] Harris N. B. W., Xu R., Lewis C. L., Hawkeworth C. J., Zhang Y., "Isotope geochemistry of the Tibet Geotraverse, Lhasa to Golmud", Philosophical Transactions of the Royal Society of London 327 (1988) 263-285.

[8] Pearce J. A., Harris N. B. W., Tindle A. G., "Trace element discrimination diagrams for the tectonic interpretation of granitic rocks", Journal of petrology 25 (1984) 956-983.

[9] Pirajno F., "Hydrothermal mineral deposits", Springer Verlag. 13 (1980) 218p.

[10] Playnova G., "physicochemical modeling of the coupled behavior of gold and silver in hydrothermal processes: gold fineness, Au/Ag