

دانشگاه آزاد اسلامی واحد اهر فصلنامهی کاربرد شیمی در محیط زیست

سال دوازدهم، شمارهی ٤٦ تابستان ۱٤۰۰، صفحات ٥٣–٣٩

# طیف سنجی لیزر رامان فازهای شیمیایی داخل میانبارهای سیال کانسار مس، طلای مسجد داغی شمالغرب ایران

صولت عطالو گروه زمین شناسی و معدن، واحد اهر، دانشگاه آزاد اسلامی، اهر، ایران Email: <u>atasolat@iau.ac.ir</u>

دریافت: ۱۴۰۱/۰۲/۲۶ بازنگری: ۱۴۰۱/۰۳/۱۴ پذیرش نهایی: ۱۴۰۱/۰۳/۱۹

### چکیدہ

کانسار مسجدداغی در زون ماگمایی- فلززایی ارسباران و در تقسیمبندی زونهای ساختاری ایران در زون البرز- آذربایجان واقع شده است. وسیع ترین واحد سنگی منطقه آندزیت تا تراکی آندزیت بوده و آگلومرای آندزیتی، توف سنگی لاتیتی و هورنبلند بازالت پورفیری در ار تفاعات شرقی و فلیشهای ائوسن در جنوب منطقه گسترش دارند. توده میزبان کانهزایی دیوریت پورفیری و دگرسانی ها شامل پتاسیک، فیلیک، آرژیلیک و سیلیسی شدن میباشد. بیش ترین بافت کانه زایی بافت پراکنده بوده و بافتهای پر کننده فضای خالی، رگه و رگچه نیز شایع میباشد. علاوه بر زونهای استو ک ور که های ضخیم سیلیسی، وجود دایکهای دیوریتی و مافیکی، رگه های سیلیسی خاکستری میزالیزه، سیلیسی سفید، سیلیسی- باریتی، سولفیدی، ژیبسی و کلسیتی از پدیده های مهم کانسار مسجدداغی می باشد. مطالعات پتروگرافی ۲۶ مقطع دوبر صیقل و سنجش پارامترهای ژئوترمومتری ۱۰۵میانبار سیال اولیه در چهار گروه رگه سیلیسی خاکستری، سیلیسی خاکستری سیزالیزه، سیلیس سیلیسی- باریتی ۶ گمانه حفاری صورت گرفت. وجود فازهای جامد ناشناخته، فازهای جامد ایک همراه فازهای نمک و دمای از تکتیک رمانگین ۲۰۸۶/۲۰) میانبارهای سیلی سی در وران گرفترار سیال اولیه در چهار گروه رگه سیلیسی خاکستری، سیلیسی خاکستری براساس مطالعات پتروگرافی انتخاب و با روش طیف سنجی لیزر رامان آنالیز گردید. در طیف سنجی لیزر رامان بر اساس پیک های اصلی شدت رامان کانی هایی با ترکیب شیمیایی مگنتیت، انگلزیت، مالاکیت، سروزیت، کروندوم، اور توکلاز، انیدریت، فلور آپاتیت، پاراگونیت، فرستریت، ر تیل، هماتیت، آمبلی گونیت، ایسومیت، کوارتز، باریت، بلند، آرتینیت، کریزوتیل، سانیدین، پاراگاسیت و سولفور و دی اکسید کرین در داخل میانبارهای سیال کانسار مسجدداغی شناسایی گردید.

**کلید واژه:** طیف سنجی رامان، میانبار سیال، دیوریت پورفیری، دگرسانی، فازهای شیمیایی، مسجدداغی، سیه رود.

کانسار مسجد داغی در شمالغرب ایران، در فاصله ۴ کیلومتری شرق سیه رود به جلفا در مجاورت رود ارس و با مرکزیت مختصات "۴۰ ' ۵۲ °۳۸ عرض و "۲۵ '۵۶ °۴۵ طول جغرافیایی واقع شده است (شکل ۱).

اکتشاف منطقه معدنی مسجدداغی از سال ۱۳۷۹ توسط سازمان زمین شناسی کشور با نمونه برداری سنگی، حفر ۱۸ ترانشه اکتشافی بر روی رگههای سیلیسی، تهیه نقشه زمین شناسی اکتشافی بر ۲۰۰۰ (شکل۲) [1] و ۵۰۰۰ :۱، حفاری ۱۶ گمانه اکتشافی مجموعا بطول ۱۸۸۲ متر با شناسایی آنومالی طلا– مس شروع شده است [۲].

اکبرپور رساله دکتری [۳] ، زنوزی [۴] و یداللهی میدانی [ ۵] مطالعات رساله کارشناسی ارشد خود را در این کانسار انجام دادهاند. ابراهیمی و همکاران مطالعاتی در این کانسار داشتهاند [۶]. شرکت ملی صنایع مس ایران در سال ۱۳۸۸ با حفر ۶۷ گمانه به طول ۳۸۶۰۰ متر، اکتشافات کانسار را تکمیل نموده و ۲۰۴ میلیون تن ذخیره مس با عیار متوسط ۳/. درصد و ۲۰ میلیون تن ذخیره طلا با عیار متوسط لاب بر آورد کرده است [۲]. سن کانه زایی پورفیری مسجدداغی با سنسنجی ایزوتوپی به روش SO-Re بر روی مولیبدنیت های موجود در استوک ورکهای سیلیسی برابر ۶۰/۲۶ میلیون سال بر آورد شده است [۷].

یکی از روش های تجزیه میانبارهای سیال مبتنی بر سالم نگهداشتن میانبارهای سیال، روش غیرمخرب طیف سنجی لیزر رامان (Laser Raman Spectroscopy) با کاربرد گسترده در تشخیص کیفی فازهای جامد، مایع، گاز و تشخیص یونهای چند اتمی در محلول میباشد [۸] و [۹]. با توجه به ابعاد بسیار کوچک میانبارهای سیال و مقدار ناچیز مواد درون آنها (حدود<sup>۱۰-۱</sup> گرم) اعتبار روش رامان توانایی آنالیز ذرات بسیار کوچک در درون میانبارهای سیال است. تابش رامان حاصل ارتعاش پیوندهای بین اتمها بوده و از طیف فرکانسی این تابشها برای شناسایی فازهای موجود و از مقایسه ارتفاع پیکها (غلظت متناسب با ارتفاع پیک)

برای تعیین نسبتهای اجزای تشکیل دهنده استفاده می شود. در ادامه مطالعات ژئوترمومتری میانبارهای سیال کانسار پورفیری\_ اپی ترمال مس، طلای مسجدداغی و ضرورت شناسایی کامل فازهای جامد، مایع و گاز موجود در داخل میانبارهای سیال، برای اولین بار در کانسارهای شمالغرب ایران میانبارهای سیال با روش طیف سنجی لیزر رامان آنالیز شده و در این مبحث به مطالعات و نتایج آن پرداخته می شود.

## مواد و روشها

کوارتز به دلیل شفافیت، فراوانی و تمایل برای تشکیل میانبارهای بزرگ، بهترین کانی برای مطالعات میانبارهای سیال در سنگهای آذرین است. برای مطالعات پترو گرافی و ژئوترمومتری میانبارهای سیال،۲۲ نمونه از چهار گروه رگه سیلیسی خاکستری، سیلیسی سفید، سیلیسی خاکستری – سفید و سیلیسی – باریتی، ۶ گمانه حفاری (شکل ۳) و ۴ نمونه از رگه های سیلیسی سطحی برای تهیه مقاطع دوبرصیقل انتخاب گردید. پس از بررسی پترو گرافی، پارامترهای ژئوترمومتری امه میانبار سیال اولیه در آزمایشگاه کانی شناسی مرکز نحقیقات فرآوری مواد معدنی ایران به کمک Linkam بر روی میکروسکوپ ZEISS با دامنه حرارتی نصب بر روی میکروسکوپ Stage:THMS600

با توجه به نتایج مطالعات ژئو ترمومتری میانبارهای سیال برای شناسایی تکمیلی فازهای موجود در میانبارهای سیال منطقه، تعداد ۱۰ میانبار سیال از مقاطع نمونههای -883, Bh39-533, Bh39-727, Bh39-968 مطالعات پتروگرافی انتخاب و در آزمایشگاه فیزیک دانشگاه تربیت مدرس با روش طیف سنجی لیزر رامان آنالیز گردید. برای دقت بیش تر، برخی از میانبار سیال طی دو و یا سه مرحله در سطوح مختلف شدت لیزر رامان مورد آنالیز قرار گرفت. نتایج آنالیز بصورت نمودار ترسیم و فازهای جامد و گاز مربوط به هر پیک شناسایی و مشخص گردید.

نتايج و بحث

الف- زمین شناسی و کانهزایی

منطقه مسجدداغی در تقسیم بندی زونهای ساختاری ایران در زون البرز–آذربایجان قرار گرفته است [۱۰].

وسیع ترین واحد سنگی کانسار مسجدداغی آندزیت تا تراکی آندزیت میباشد. واحدهای سنگی توف لاتیتی، آگلومرای آندزیتی و هورنبلند بازالت پورفیری در ارتفاعات شرقی منطقه و فلیش های ائوسن در جنوب منطقه شامل ماسه سنگ آهکی، شیل و ماسه سنگ نازک لایه به رنگ خاکستری تا سبز، بشدت خرد و چین خورده قرار دارند (شکل ۲).

برخلاف اغلب معادن پورفیری ایران که در زون ارومیه-دختر قرار گرفتهاند کانسارهای مس، طلا و مولیبدن شمالغرب ایران منطبق بر تودههای نفوذی قرهداغ و در زون البرز- پونتیدس واقع شده است که پس از عبور از شمال ترکیه، قفقاز کوچک وارد ایران می گردد [11].

معادن ارمنستان در این زون شامل آگارات، پاراغاچای، کاجاران [۱۲] و در ایران شامل کانسارهای پورفیری سونگون، هفت چشمه، انجرد، سوناجیل، مسجدداغی، نیاز و صاحب دیوان می باشند [۱۳].

میزبان اصلی کانهزایی منطقه مسجدداغی دیوریت پورفیری بوده و سنگهای کوارتزمونزونیت، مونزودیوریت، کوارتزدیوریت و گرانودیوریت نیز در عمق منطقه وجود دارد. واحدهای سنگی منطقه معدنی توسط دایکهای متعدد دیوریتی و مافیکی قطع گردیدهاند که اغلب در امتداد گسلهای منطقه تزریق شدهاند.

دگرسانی پتاسیک با وسعت کم در طرفین رودخانه فصلی آرپاچای دیده میشود. دگرسانی فیلیک به صورت هالهای اطراف دگرسانی پتاسیک را فراگرفته است.

این دو دگرسانی تا عمق ۱۰۱۱ متری گسترش دارد. دگرسانی آرژیلیک در سطح منطقه معدنی گسترش زیاد داشته و به تدریج به دگرسانی پروپیلیتیک در سمت شرق

تبدیل می گردد. دگرسانی سیلیسی اغلب واحدهای سنگی منطقه را متأثر کرده و دگرسانی کلریتی در دایکهای آندزیت تا لاتیت حضور دارد.

کالکوپیریت، مولیبدنیت، بورنیت، گالن، کالکوسیت، کوولیت، اسفالریت، مگنتیت و سولفوسالت های تتراهدریت و تنانتیت بیش ترین کانه موجود در مقاطع نمونههای گمانه های حفاری می باشد. بافت پراکنده بیش ترین بافت کانه زایی بوده و بافت های پرکننده فضای خالی، رگه و رگچه نیز شایع می باشد.

علاوه بر رگههای ضخیم سیلیسی، زونهای استوک ورک سیلیسی، رگههای سیلیسی خاکستری مینرالیزه، سیلیسی سفید، سیلیسی-باریتی، سولفیدی، ژیپسی و کلسیتی از پدیده های مهم مسجد داغی میباشد. رگههای استوک ورک سیلیسی برنگ خاکستری و متراکم در نمونههایی مانند سیلیسی برنگ خاکستری و متراکم در نمونههایی مانند BH24-436 وBH2-436 (شکل ۴–الف)، رگه های سیلیسی خاکستری با هاله فلدسپار آلکالن همراه با کانههای فلزی در BH49- ، BH36-622، BH52-817، BH8-639 (شکل ۴– ب) وجود دارد.

رگههای سیلیسی سفیدرنگ اغلب بدون کانه زایی بوده و نسبت به رگههای سیلیسی خاکستری در سه حالت متقاطع (نمونه BH66- (شکل۴- پ)، موازی (نمونه -BH66) (شکل۴- ت) و یا در بازشدگی طولی داخل رگه های سیلیسی خاکستری (نمونه 605-BH49) (شکل۳- ث) و (نمونه BH45-353) (شکل۳- ج) تشکیل شده است.

رگههای سیلیسی- باریتی در نمونههای نزدیک به سطح (نمونه 199-1933) وجود داشته و رگههای غنی سولفیدی و سیلیسی خاکستری را قطع نموده است (شکل۴- چ). رگه های سولفیدی غنی از پیریت و کالکوپیریت بوده و رگههای سیلیسی خاکستری را قطع و یا در داخل این رگه ها نفوذ کرده است.

برخی از رگههای سولفیدی از پیریت (نمونه BH42-296) از کالکوپیریت (نمونهBH39-601) و یا از پیریت

وکالکوپیریت (نمونه BH9-655) تشکیل شده است (شکل۴– ح). رگههای ژیپسی در سنگ میزبان دیوریتی بوده و رگههای سیلیسی خاکستری را قطع یا در داخل آنها تشکیل شده است. رگههای کلسیتی(سیلیسی-کربناته) با ترکیب کلسیت (۴۵ تا۵۰ درصد) و کوارتز (۴۰ تا۵۰ درصد)، حاوی پیریت خود شکل و بافت غربالی همراه با گالن هستند. شکل۱ کانسار مسجدداغی در شمالغرب ایران، در فاصله ۴ km



شکل۲: نقشه زمین شناسی۳۰۰۰ : ۱ منطقه معدنی مسجدداغی، واحد سنگی منطقه آندزیت تا تراکی آندزیت، توف سنگی لاتیتی، آگلومرای آندزیتی، هورنبلند بازالت پورفیری و فلیش های ائوسن می باشد. با اندکی تغییر از سازمان زمین شناسی کشور [۱]

رگههای سیلیسی خاکستری فراوان ترین و قدیمی ترین، رگه های سیلیسی سفید جوان ترین و رگههای کلسیتی کمیاب-ترین رگه موجود در کانسار میباشد. تر تیب سنی رگهها از قدیم به جدید شامل رگههای سیلیسی خاکستری مینرالیزه، سولفیدی، سیلیسی- باریتی و سیلیسی سفید رنگ میباشد. تعدادی از نمونهها دارای هر دو نوع رگه سیلیسی خاکستری قدیمی و رگه سیلیسی سفید جوان می-باشد.



شده است.

41

طیف سنجی لیزر رامان فازهای شیمیایی داخل میانبارهای سیال کانسار مس ...



شكل ۴: تصویر چند نمونه برداشتی از گمانه ها برای مطالعه میانبارهای سیال، الف: رگههای استوک ورک سیلیسی خاکستری Vg در نمونه BH8-318 ب: رگههای سیلیسی خاکستری Vg با هاله فلدسپار آلکالن در نمونه BH4-801 پ: قطع رگه های خاکستری yg با رگههای سیلیسی سفید V موازی با رگه میلیسی سفید باریک موازی با رگه میلیسی خاکستری g در بازشدگی طولی داخل رگه های سیلیسی خاکستری g در بازشدگی طولی داخل رگه های سیلیسی خاکستری g در بازشد گی طولی داخل رگه های سیلیسی خاکستری v در w در بازشدگی طولی داخل رگه های سیلیسی خاکستری v در vb نمونه BH4-655 در ماه مای غنی سولفیدی vs در نمونه 20-655 داست.

ب – میانبارهای سیال

بر اساس مطالعات پترو گرافی و ترمومتری، میانبارهای سیال مسجدداغی به سه دسته تک فازی، دو فازی و چندفازی تقسیم میشوند. میانبارهای سیال تک فاز مایع (L) در رگه باریتی و رگههای سیلیسی سفید مانند نمونههای Bh52-414 وBh45-831 (شکل۵– الف) همراه با میانبارهای اولیه دو فازی غنی از مایع وجود دارد.

میانبارهای سیال تک فاز گاز (V) در رگه سیلیسی سفید نمونههای Bh66-466 وBh39-1011،Bh49-605 (شکل ۵-ب) همراه با میانبارهای سیال دو فازی مایع و گاز وجود دارد. میانبارهای سیال اولیه دو فاز مایع و گاز غنی از مایع (L+V) میانبارهای سیال اولیه دو فاز مایع و گاز غنی از مایع (Bh45-831، Bh49-605a، Bh45-369 سیلیسی سفید Bh39-1999 وجود دارد.

نمونه ها از رگه های زون دگرسانی پتاسیک و فیلیک سنگ دیوریت می باشد. در میانبارهای دو فازی غنی از مایع بیش از ۷۰ درصد حجم میانبارهای سیال را مایع آبگین تشکیل داده و همگن شدن فاز بخار به فاز مایع رخ داده است. میانبارهای سیال دوفازی مایع وگاز غنی از گاز (L+V) در نمونه های رگه های سیلیسی سفید Bh66-461 و Bh66-466 وجود داشته و حدود ۸۵ تا ۹۵ درصد حجم میانبار را گاز و ۵ تا ۱۵ درصد را فاز مایع اشغال کرده است(شکل۵-پ).

میانبارهای سیال اولیه چندفازی (سه فازی، چهار فازی، پنج فازی) علاوه بر مایع، گاز و هالیت دارای فازهای هماتیت، سیلویت، جامد ۱ و جامد ۲ میباشد. بیش ترین تعداد میانبارهای سیال چندفازی به تیپ چهار فازی و کم ترین تعداد به تیپ پنج فازی تعلق دارد. اغلب نمک سیلویت اندازه گیری شده در پنج فازیها میباشد (شکل ۵-ت).

Bh39- سنگ میزبان این میانبارهای سیال دیوریت و در نمونه-Bh39 1011 کوارتزمونزونیت میباشد. میانبارهای سیال چندفازی در نمونه رگههای سیلیسی خاکستری Bh49-605، -Bh49 دون Bh38-441،Bh52-817،Bh49-801،Bh39-1011،466 زون دگرسانی پتاسیک واقع شده است.

دادههای حاصل از دمای همگن شدن، مقادیر شوری و تنوع فازی میانبارهای سیال کانسار مسجدداغی وجود دو سیال کانیساز را مشخص مینماید.

میانبارهای سیال چند فازی با دمای متوسط همگنی C°۳۴۳ ر و میانگین مقدار شوری معادل NaCl % wt برابر ۵۵ ٪ در رگههای سیلیسی خاکستری در تمام نمونهها (غیر ازگمانه (۴۵) تا عمق ۱۰۱۱ متری دارای ویژگی کانهزایی نوع پورفیری هستند. میانبارهای سیال دو فازی V+L با دمای متوسط همگنی C°۱۸۶ و میانگین مقدار شوری معادل ۶/۲۳٪ وزنی NaCl می باشد.

در رگههای سیلیسی سفید و رگههای سیلیسی- باریتی تا عمق ۴۱۴ متری نیمه شرقی، تا عمق ۶۰۵ متری شمالشرق و تا عمق ۸۳۱ متری در نیمه غربی کانسار دارای ویژگی کانه زایی نوع اپی ترمال هستند.

اغلب میانبارهای سیال چندفازی کانسار مسجدداغی در نمودار (Large (1988)، [۱۴] در حوزه لیگاندهای کلریدی مس – طلای پورفیری قرار می گیرد. تعدادی کمی از میانبارهای سیال چند فازی و تمام میانبارهای سیال دوفازی در حوزه لیگاند کمپلکس سولفیدی قرار می گیرند.

براساس شواهد میانبارهای سیال، پدیده جوشش در سیالات کانه ساز مسجدداغی اتفاق افتاده است. کانی سازی پورفیری در دمای C<sup>°</sup>۵۱۵ و در عمق ۴/۳۴ کیلومتری و کانه زایی نوع اپی ترمال در دمای C<sup>°</sup>۵۵۱رخ داده است. احتمال افزایش دمای همگنی برخی میانبارهای سیال تا C<sup>°</sup>۰۷ و شوری ۸۴,۵۴٪ وجود دارد.

## ج- طيف سنجي رامان

روش طیفسنجی رامان یکی از موفق ترین روش های اندازه گیری فازهای درون میانبارهای سیال مثل گازهای H<sub>2</sub>O بادی دختر دارای ترکیبات CH4 H<sub>2</sub>S ،N<sub>2</sub> ،CO<sub>2</sub>، کانی های دختر دارای ترکیبات SO4<sup>2-2</sup> مثل انیدریت، ژیپس، کلسیت، دولومیت با ایجاد پیکهای مخصوص است. عناصر خالص، هالیدها، سولفیدها، اکسیدها و هیدرواکسیدها، کربناتها، کربنات-های هیدراته، سولفاتها، فسفاتها، بوراتها، سیلیکاتها، گازها،

بنیانها و هیدروکربورهای سنگین هرکدام داری پیک مشخص و مخصوص به خود میباشند. با این روش می توان MgCl<sub>2</sub>.12H<sub>2</sub>O MgCl<sub>2</sub>.6H<sub>2</sub>O ،CaCl<sub>2</sub>.6H<sub>2</sub>O ، GCl<sub>3</sub>.6H<sub>2</sub>O و KCl.MgCl<sub>2</sub>.6H<sub>2</sub>O را به صورت کیفی شناسایی نمود [10].

برتری روش طیف سنجی رامان، سادگی آماده سازی نمونه و دقت بالا برای شناسایی شیمی و ساختار نمونه هایی با اندازههای بسیار کوچک (تا حد یک میکرومتر) است [۱۶ ]و [۱۷]. از طرفی دارای محدودیتهایی مانند استفاده از پرتوهای با تابش ضعیف، احتمال انحلال و تخریب برخی از فازهای میانبارهای سیال با استفاده از پرتوهای قوی، تداخل تابش های فلوئورسانس و رامان، نبود پیکهای شاخص برای برخی از عناصر مثل ۸۵، ۸۲ های داری ر میانبارهای سیال می باشد.

معمولا کانیهای هالیت، سیلویت، انیدریت، میکاها، هماتیت و مگنتیت، ناکولیت، پلاژیوکلازها، کلسیت و دولومیت در داخل میانبارهای سیال مشاهده میشود. گاهی ذراتی از کانیهایی مثل مگنتیت، روتیل یا کانیهای سولفیدی در هنگام تشکیل حجره اولیه و بستهشدن آن، به تله افتاده و پس از

تشکیل فازهای دختر در کنار آنها مشاهده شود [1۵]. در میانبارهای سیال مورد مطالعه مسجدداغی، فاز نمک غالب هالیت با مشخصات نوری و مورفولوژی ظاهری (شکل کوبیک) میباشد. سیلویت در نمونهها با اندازه کوچک تر از هالیت بوده و در دمای پایین تری نسبت به هالیت حل می شود. فازهای جامد ایک و در مواردی دو فاز جامد ایک به همراه فازهای نمک در بسیاری از میانبارها مشاهده می شود. فاز بصورت تودهای و به رنگ قرمز تیره تا قهوهای مشاهده می شود (شکل ۵– ت). میانبارهای سیال چهار فازی فراوانترین چندفازی در توده کانه دار مسجدداغی بوده و علاوه بر مایع، گاز و هالیت جزء چهارم داخل میانبارهای سیال را هماتیت، سیلویت و در اکثر موارد جامد ناشناخته تشکیل می دهد. در میانبارهای سیال پنج فازی علاوه بر مایع، گاز، هالیت، جزء

جامد چهارم و پنجم را سیلویت، هماتیت و یا جامد ناشناخته او ۲ تشکیل می دهد (شکل۵-ث). یکی از روش های مهمی که شمای کلی از ترکیب کاتیون ها و آنیون های موجود در سیال را در اختیار می گذارد استفاده از دمای او تکتیک (TE) یا دمای ذوب اولیه است [۸۸]. دمای ائو تکتیک در ۷ میانبار سیال مسجدداغی از ۳۰- تا ۲ ۷۲- با میانگین ۲ ۲۰/۸۶ می باشد. با توجه به دمای ائو تکتیک میانگین ۲ ۲۰/۸۶ می باشد. با توجه به دمای ائو تکتیک H2O-NaCl و ۲۰/۸۶ و ۲۰/۸۶ می داخل میانبارهای سیال قطعی است تا دمای ائو تکتیک به داخل میانبارهای سیال قطعی است تا دمای ائو تکتیک به ۲۰/۸۰ کاهش یابد.

با توجه به مقادیر دمای ائوتکتیک اندازه گیری شده مناسب ترین ترکیبات نمکی قابل پیش بینی در میانبارهای سیال مسجدداغی طبق جدول (Borisenko(1977) (نقل از [۵]) شامل ترکیبات -Borisenko(1977) (Iapo-Nacl-20) Macl-FeCl<sub>2</sub>, H<sub>2</sub>O-Na<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>H<sub>2</sub>O-CaCl<sub>2</sub>, H<sub>2</sub>O-Na<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>CO<sub>3</sub>-K<sub>2</sub>C

ائوتکتیک (میانگین <sup>C</sup> ۲۰/۸۶-) میانبارهای سیال مسجدداغی، دلایلی بودند که تعداد ۱۰ میانبار سیال اولیه از بلورهای کوارتز مانند نمونه های Bh39-727 (شکل ۵-ج،چ) و نمونه Bh39-968 (شکل ۵- ح،خ) انتخاب و با استفاده از روش طیف سنجی لیزر رامان برای شناسایی همه فازهای داخل میانبارهای سیال آنالیز گردید.

در مطالعات طیف سنجی لیزر رامان میانبارهای سیال مسجدداغی، ویبراسیون از دامنه (<sup>۲</sup>-۲۰ ۲۰۰۳ ملاف بررسی شروع تا ۱۷۳۰ ادامه یافت. در اغلب نمونه ها با هدف بررسی دقیق، آنالیز طی دو مرحله و در مواردی طی سه مرحله (Run) در سطوح مختلف شدت رامان (Raman intensity) از صفر تا ۵۵۰۰۰ انجام و نمودارها ترسیم گردید. در هر مرحله بررسی طیف سنجی رامان میانبار سیال، بطور متوسط حدود ۵۱ پیک با شدتهای محتلف مشخص گردید. در مجموع گردید. بر اساس شدت رامان ( غلظت متناسب با ارتفاع پیک) در کل ۱۰ میانبار سیال، تعداد ۳۸ پیک اصلی (جدول ۱) شناسایی شد.



شکل۵: الف: میانبار سیال تک فاز مایع در نمونه Bh45-811 ب: میانبار سیال تک فاز گاز نمونه Bh66-466 پ: میانبار دو فازی غنی از گاز نمونه Bh66-466 ت ت: میانبار سیال چند وجهی نامنظم با فازهای جامد هالیت، سیلویت، هماتیت در نمونه Bh49-801. (ج): بلورهای کوارتز نمونه Bh39-727 با میانبارهای سیال (چ): میانبارهای سیال با فاز جامد ناشناخته در بلورهای کوارتز نمونه Bh39-727. (ح): بلورهای کوارتز نمونه Bh39-968 با میانبارهای سیال سیال با فاز جامد ناشناخته در بلورهای کوارتز نمونه Bh39-727. (ح): بلورهای کوارتز نمونه Bh39-968 با میانبارهای سیال (خ): میانبارهای

| تعداد پیک اصلی شدید | تعدادكل پيك | Raman intensity  | Run | نمونه         | رديف |
|---------------------|-------------|------------------|-----|---------------|------|
| ۲                   | 10          | • -19•••         | ١   | Am14 p1       | ١    |
| ۴                   | 10          | • - ٣•••         | ۲   | Am14-p1       |      |
| ٣                   | 10          | • - ٣•••         | ١   | A             | ۲    |
| ٣                   | 14          | • -40•••         | ۲   | Am14-p2       |      |
| ۲                   | 10          | · _A· · ·        | ١   | Bh39-383-p1   | ٣    |
| ۴                   | ١٨          | •                | ١   | DI 20 202 - 0 | k    |
| ١                   | ١۴          | • - 40••         | ۲   | Bh39-383-p2   |      |
| ١                   | ١٣          | • -74••          | ١   | DI 20, 522, 1 | ۵    |
| ۲                   | 18          | • - <b>V</b> ••• | ۲   | Bn39-533-p1   |      |
| ۲                   | ١٧          | • _ ٩            | ١   | Bh39-533-p2   | 6    |
| k                   | ١٢          | • - ۲۴•••        | ١   | DI 00 707 1   | v    |
| ۲                   | ١٢          | · – ۱۸···        | ۲   | Bh39-727-p1   |      |
| Y                   | ١٣          | • _ 4            | ١   | DI 20 707 0   | ^    |
| ۲                   | ١٣          | • -۵۵•••         | ۲   | Bn39-727-p2   |      |
| ١                   | 18          | • -10•••         | ١   |               | ٩    |
| ١                   | 18          | • _ ٩            | ۲   | Bh39-968-p1   |      |
| ۲                   | 18          | • - 14           | ٣   |               |      |
| ١                   | 18          | • _74            | ١   |               |      |
| ۲                   | ١٨          | • _9             | ۲   | Bh39-968-p2   | , •  |

جدول۱- آنالیز اغلب نمونهها طی چند مرحله و در سطوح مختلف شدت رامان (Raman intensity) از صفر تا ۵۵۰۰۰ انجام و پیکهای اصلی مشخص شد.

با توجه به شروع ویبراسیون از (۲۰۰ Raman shift(cm) تشخیص کانی هایی مانند هالیت، سیلویت، کالکوپیریت، تشخیص کانی هایی مانند هالیت، سیلویت، کالکوپیریت، Raman ییریت، مارکاسیت و آرسنیک با ماکزیمم ۳۸۵، ۳۸۷، ۳۷۸، ۳۸۷ shift(cm<sup>-1</sup>) و ۲۵۳ در این روش ممکن نگردید. پیکهای حاصل از میانبارهای سیال مسجدداغی با پیکهای استاندارد ۸۳۰ ترکیب شامل سولفیدها، اکسیدها و هیدرو اکسیدها، کربناتها، کربناتهای هیدراته، سولفاتها، فسفاتها، بوراتها، سیلیکاتها، هالیدها، گازها، بنیانها و عناصر خالص ارائه شده توسط (2012) Frezzotti [۹۶] مقایسه و ترکیب یا عنصر مربوط به هر پیک مشخص شد (شکل۶-الف،ب،پ،ت،ث،ج،چ،ح،خ).



شکل ۶: الف: در نمودار شیفت و شدت رامان میانبار سیال AM14-P 1 کانی های Orthoclase,barite, Arcanite مدر ران اول شناسایی شد. ب: در نمودار میانبار سیال AM14-P2 کانیهای Amblygonite, Chrysotile در ران اول شناسایی شد. پ: در نمودار میانبار سیال BH39-383-P1 کانی های Quartz و Epsomite در ران اول شناسایی شد.



ادامه شکل۶: ت: در نمودار شیفت و شدت رامان میانبار سیال BH39-383-P2 کانیهای Paragonite.Pyrop,Cerussite, Anhydrite, و Co2 در ران اول شناسایی شد. ث: در نمودار میانبار سیال Hagnetite,Anglesite, Biotite کانیهای Magnetite,Anglesite, Pit در ران اول شناسایی شد. ج: در نمودار میانبار سیال Muscovit, Barite, Artinite کانیهای BH39-533-P1 در ران دوم شناسایی شد.



ادامه شکل ۶: چ: در نمودار شیفت و شدت رامان میانبار سیال BH39-727-P1 کانیهای Blend, Borax, Fuoapatite در ران دوم شناسایی شد. ح: در نمودار میانبار سیال BH39-968-P1 کانیهای Anglesite , Forsterite در ران دوم شناسایی شد. خ: در نمودار میانبار سیال BH39-968-P2 کانیهای , Gypsum, Sanidine ,

است. با بررسی نمودارهای حاصل و اولویت بندی براساس شدت پیکیها با در نظر گرفتن سطوح مختلف شدت رامان (Raman intensity) کانیهای موجود در هر میانبار سیال بشرح جدول۳مشخص شد. علاوه بر کانیهای مشخص شده هالیت، سیلویت و هماتیت در مطالعات ترمومتری میانبارهای سیال، مجموعه کانیهای اولیه شناسایی شده توسط آنالیز طیف سنجی رامان به تفکیک در هر کدام از میانبارهای سیال در جدول ۲ مشخص شده

| 0           |     |             |                     |             |           | • • •          |  |
|-------------|-----|-------------|---------------------|-------------|-----------|----------------|--|
| Sample      | Run | Raman shift | <b>R.</b> Intensity | Mineral     | Vibration | Туре           |  |
| Am14-p1     | 1   | 458         | 7000                | Orthoclase  |           | tectosilicate  |  |
|             |     | 626         | 3000                | Cesanito    | vs        | hydr solfate   |  |
|             |     | 988         | 15000               | Barite      | vs        | solfate        |  |
|             |     | 1145        | 2990                | Arcanite    | W         | solfate        |  |
|             | 2   | 450         | 2800                | Anglesite   | mw        | solfate        |  |
| Am14-p2     | 1   | 1011        | 3700                | amblygonite |           | phosphte       |  |
|             |     | 1105        | 4600                | Chrysotile  |           | phyllosilicate |  |
|             | 2   | 461         | 25000               | Barite      | S         | solfate        |  |
| Bh39-383-p1 | 1   | 464         | 1750                | Quartz      |           | tectosilicate  |  |
|             |     | 1134        | 3600                | Epsomite    | VW        | hydr solfate   |  |
| Bh39-383-p2 | 1   | 465         | 5000                | Paragonite  |           | phyllosilicate |  |

جدول ۲- مجموعه کانیهای شناسایی شده اولیه توسط طیف سنجی رامان به تفکیک هر یک از میانبارهای سیال مشخص شده است.

|               |   | 563  | 4500  | Pyrope        |    | orthosilicate  |
|---------------|---|------|-------|---------------|----|----------------|
|               |   | 682  | 3700  | Cerussite     | m  | carbonate      |
|               |   | 1018 | 1300  | Anhydrite     | VS | solfate        |
|               |   | 1370 | 1370  | co2           | W  | gasse          |
|               |   | 538  | 400   | Magnetite     | S  | Ox,Hyrox       |
| Bh39-533-p1   | 1 | 717  | 200   | Biotite       |    | phyllosilicate |
|               |   | 1160 | 450   | Anglesite     | W  | solfate        |
|               |   | 472  | 6750  | Artinite      | W  | hyd carbonat   |
|               | 2 | 617  | 900   | Barite        | W  | solfate        |
|               |   | 1117 | 1000  | Muscovite     | mw | hydr solfate   |
| Bh39-533-p2   |   | 427  | 500   | Coesite       |    | tectosilicate  |
|               |   | 1131 | 5200  | Anhydrite     | mw | solfate        |
| Bh39-727-p1   | 1 | 462  | 10700 | Sulfur        | s  | Nativ          |
|               |   | 463  | 7000  | Borax         |    | borate         |
| Dilloy (2) pr | 2 | 669  | 2500  | Blende        | W  | Nativ          |
|               |   | 1081 | 2500  | Fluoapatite   | mw | phosphte       |
| Bh39-727-p2   |   | 462  | 11000 | Sanidine      |    | tectosilicate  |
|               | 1 | 583  | 8000  | Orthoclase    |    | tectosilicate  |
|               |   | 666  | 9000  | Spinel        | mw | Ox,Hyrox       |
|               |   | 453  | 14000 | Andalusite    |    | orthosilicate  |
|               | 2 | 537  | 500   | Malachite     | ms | hyd carbonat   |
|               |   | 609  | 1000  | Rutile        | vs | Ox,Hyrox       |
|               | 1 | 609  | 1000  | Hematite      | m  | Ox,Hyrox       |
|               |   | 1342 | 3100  | thermonatrite | sh | hyd carbonat   |
| Bh39-968-p1   | _ | 438  | 3000  | Anglesite     | mw | solfate        |
|               | 2 | 964  | 8250  | Forsterite    |    | orthosilicate  |
|               | 3 | 965  | 6200  | Fluoapatite   | VS | phosphte       |
|               | 5 | 1017 | 13000 | Pargasite     |    | inosilicate    |
|               |   | 417  | 4000  | Corundum      | VS | Ox,Hyrox       |
|               | 1 | 621  | 2000  | Gypsum        | W  | solfate        |
| Bh39-968-p2   |   | 1123 | 5000  | Sanidine      |    | tectosilicate  |
|               | 2 | 1122 | 3000  | Dypingite     | vs | hyd carbonat   |
|               |   | 1161 | 2800  | Quartz        |    | tectosilicate  |

طیف سنجی لیزر رامان فازهای شیمیایی داخل میانبارهای سیال کانسار مس ...

49

| Sample       | Run | Raman shift | R. Intensity | Mineral         |
|--------------|-----|-------------|--------------|-----------------|
| Am14-p1      |     | 458         | 7000         | orthoclase      |
|              | 1   | 988         | 15000        | barite          |
|              | 2   | 450         | 2800         | anglesite       |
| Am14-p2      | 1   | 1011        | 3700         | amblygonite     |
|              | 1   | 1105        | 4600         | chrysotile      |
|              | 2   | 461         | 25000        | barite          |
| DI 20. 202 1 | 1   | 464         | 1750         | quartz          |
| ы 29-202-рт  |     | 1134        | 3600         | epsomite        |
|              |     | 465         | 5000         | paragonite      |
| Bh39-383-p2  | 1   | 682         | 3700         | cerussite       |
|              |     | 1370        | 1370         | co2             |
| Bh39-533-p1  | 1   | 538         | 400          | magnetite       |
|              |     | 1160        | 450          | anglesite       |
|              | 2   | 472         | 6750         | artinite        |
| Bh39-533-p2  | 1   | 1131        | 5200         | anhydrite       |
| DI 20 707 1  | 1   | 462         | 10700        | sulfur          |
| ыю9-727-рт   | 2   | 669         | 2500         | blende          |
| Bh39-727-p2  | 2   | 537         | 500          | malachite       |
| Bh39-968-p1  | 1   | 609         | 1000         | rutile\hematite |
|              | 2   | 438         | 3000         | anglesite       |
|              | 2   | 964         | 8250         | forsterite      |
|              | 3   | 965         | 6200         | fluoapatite     |
|              |     | 1017        | 13000        | pargasite       |
| Bh39-968-p2  | 1   | 417         | 4000         | corundum        |
|              | 1   | 1123        | 5000         | sanidine        |
|              | 2   | 1161        | 2800         | quartz          |

جدول ۳-کانی های موجود در هر میانبار سیال با اولویت بندی براساس شدت پیکها در سطوح مختلف شدت رامان (Raman intensity) بشرح جدول۳ مشخص شد.

| میانبارهای سیال تک فاز مایع و             | سنجی لیزر رامان فازهای داخل میانبارهای         |
|---|--|
| باریتی و رگه های سیلیسی سفید              | جدداغی، براساس شیفت و شدت پیک های              |
| فازی غنی از مایع و گاز از عم              | یانبار سیال نمونه AM14-P1 کانیهای باریت،       |
| وجود دارد.                                | ن اول (شکل۶-الف) و انگلزیت در ران دوم          |
| میانبارهای سیال چندفازی (سه فا            |  |
| علاوه بر مايع، گاز و هاليت دارا:          | AM14-P2 کانی،های کریزوتیل و آمبلی              |
| ، جامدا ؟ و جامد۲ ؟ مي باشد. م            | اول (شکل۶– ب) و باریت در ران دوم               |
| رگه های سیلیسی خاکستری زون                |  |
| میزبان دیوریت می باشد.                    | BH39-383-P1 کانیهای اپسومیت، کوارتز            |
| داده های حاصل از دمای همگن                | در میانبار سیال BH39-383-P2 کانی های           |
| فازی میانبارهای سیال کانسار م             | ،، سروزیت، پاراگونیت و CO <sub>2</sub> (شکل۶–  |
| کانیساز را مشخص مینماید.                  |  |
| میانبارهای سیال چند فازی با دما:          | BH39-533-P1 کانیهای انگلزیت، مگنتیت            |
| میانگین مقدار شوری معادل aCl              | کل۶– ث) و کانیهای آرتینیت، باریت و             |
| های سیلیسی خاکستری و در تما               | ن دوم (شکل۶- ج) مشخص شد.                       |
| تا عمق ۱۰۱۱ متری دارای ویژ گ              | ، BH39-727-P1 کانی،های فلورآپاتیت،             |
| هستند.                                    | لريت (شکل۶– چ) و سولفور و در ميانبار           |
| میانبارهای سیال دوفازی L+V                | BH3 کانی مالاکیت شناسایی گردید.                |
| ۱۸۶ <sup>°</sup> C و میانگین مقدار شوری م | ، BH39-968-P1 کانیهای فورستریت و               |
| ر گەھای سیلیسی سفید و رگە ھ               | دوم (شکل۶– ح) رتیل و هماتیت در ران             |
| ۴۱۴ متری در نیمه شرقی، تا عمق             | در ران سوم مشخص گردید.                         |
| در نیمه غربی کانسار تا عمق۳۱              | BH39-968-P کانیهای کروندوم، سانیدین            |
| ناب نوعاريت والموستنا                     | . اول (* کا <b>۶- خ</b> ) و کوارت: در ران دو و |

اغلب میانبارهای سیال چندفازی کانسار مسجدداغی در حوزه

## برداشت

بر اساس مطالعات یتروگرافی و ترمومتری، میانبارهای سیال كانسار مسجدداغي با تركيب توده نفوذي ديوريت پورفيري به سه گروه تک فازی، دو فازی، چندفازی تقسیم می شوند.

ر تک فاز گاز در رگه های همراه با میانبارهای اولیه دو ق ۱۹۹ متری تا ۸۳۱ متری

ازی، چهار فازی، پنج فازی) ی فازهای هماتیت، سیلویت ىيانبار هاى سيال چندفازى در ن دگر سانی یتاسیک با سنگ

شدن، مقادیر شوری و تنوع مسجدداغي وجود دو سيال

ی متوسط همگنیC<sup>°</sup> ۳۴۳ و wt % N برابر ۵۵٪ در رگه ام نمونه ها (غیر از گمانه ۴۵) گی کانه زایی نوع پورفیری

I با دمای متوسط همگنی معادل برابر NaCl'/. ۶/۲۳ در اى سىلىسى- بارىتى تا عمق ق ۶۰۵ متری در شمالشرق و ۸۱ متری دارای ویژگی کانه زایی نوع اپی ترمال هستند.

لیگاندهای کلریدی مس– طلای پورفیری قرار می گیرد. تعدادی کمی از میانبارهای سیال چند فازی و تمام میانبارهای سیال دوفازی در حوزه لیگاند کمپلکس سولفیدی قرار می-گېرند.

. . . . . . . . . . . در بررسی طیف سیال کانسار مس اصلی رامان در می اورتو کلاز در رار شناسایی شد.

در میانبار سیال گونیت در ران شناسايي گرديد.

در میانبار سیال (شکل۶– پ) و انيدريت، پيروپ ت) شناسایی شد

در میانبار سیال در ران اول (ش مسکو يت در ران

در میانبار سیال بوراکس و اسفال سيال P2-727-P2

در میانبار سیال انگلزیت در ران اول، پار گاسيت د

در میانبار سیال 2 و ژیپس در ران اول (شکل۶– خ) و کوارتز در ران دوم شناسایی گردید.

براساس شواهد میانبارهای سیال، پدیده جوشش در سیالات کانه ساز مسجدداغی اتفاق افتاده و کانیسازی پورفیری در دمای C<sup>°</sup> ۵۱۵ و در عمق ۴/۳۴ کیلومتری و کانه زایی نوع اپی ترمال در دمای C<sup>°</sup>۱۵۵ رخ داده است.

میانبار سیال دارای فازهای جامد و گازی هستند که توسط مطالعات ترمومتری قابل شناسایی نبوده و با روش طیف سنجی لیزر رامان قابل شناسایی می باشد.

میانبارهای سیال چندفازی با توجه دمای بالای تشکیل و تنوع فازهای موجود مایع، گاز، هالیت، سیلویت، هماتیت و جامدهای ناشناخته مناسب ترین میانبار سیال برای آنالیز طیف سنجی لیزر رامان میباشد.

در بررسی طیف سنجی لیزر رامان فازهای داخل میانبارهای سیال کانسار مسجدداغی کانیهای مگنتیت، سروزیت، رتیل، هماتیت، اسفالریت، مالاکیت، باریت، اورتوکلاز، انگلزیت، کریزوتیل، آمبلی گونیت، اپسومیت، انیدریت، پیروپ، پاراگونیت، آرتینیت، مسکویت، فلورآپاتیت، فورستریت، پارگاسیت، کروندوم، سانیدین، ژیپس، کوارتز و CO2 شناسایی گردید.

قدردانى

این پژوهش با حمایت مالی امور تحقیق و توسعه شرکت ملی صنایع مس ایران انجام شده است. لذا از مساعدت مدیریت و کارشناسان محترم این امور و مدیریت امور اکتشافات تقدیر و تشکر می گردد.

### منابع

[۳] اکبرپور، ۱.، ۱۳۸۴، زمین شناسی اقتصادی منطقه کیامکی با نگرش ویژه بر کانی سازی طلا و مس ( مسجدداغی جلفا) آذربایجان شرقی، پایان نامه دکتری، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم وتحقیقات تهران، ۲۶۲ صفحه.

[۴] زنوزی، ر.، ۱۳۸۵، کانی شناسی و تعیین ژنز کانسار طلا در محدوده مسجد داغی (جنوب شرق جلفا)، پایان نامه کار شناسی ارشد، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم و تحقیقات تهران، ۱۳۷ صفحه.

[۵] یداللهی میدانی، ر.، ۱۳۸۹، مطالعات سیالات در گیر و ایزوتوپ های پایدار (O.C.H.S) کانسار مسجدداغی جلفا، آذربایجانشرقی، ایران، رساله کار شناسی ار شد، دانشگاه تهر ان،۱۴۱صفحه.

[۶] ابراهیمی، س.، علیرضایی، س.،۱۳۸۹، بررسی ارتباط ژنتیکی کانی

سازی طلای اپی ترمال و مس پورفیری در مسجدداغی، بیست و نهمین

#### گردهمایی علوم زمین.

[7] Aghazadeh, M., Hou Z., badrzadeh, Z., Zhou L., 2015, Temporal–spatial distribution and tectonic setting of porphyry copper deposits in Iran: Constraints from zircon U–Pb and molybdenite Re–Os geochronology, Ore Geology Reviews 70, 385-406.

[8] Bakker, R. J., 2004- Raman spectra of fluid and crystal mixtures in thesystem H2O, H2O-NaCl and H2O-MgCl2 at lowtemperatures: applications to fluid inclusion research. Canadian Mineralogist 42: 1283-1314.

[9] Burruss, R. C., 2003-Raman spectroscopy of fluid inclusions. In: Samson, I., Anderson, A.,Marshall, D. (Eds.). Fluid inclusions: analysis and interpretation: MineralogicalAssociation of Canada, short course series, 32: 279–289.

شناسي کشور.

[11] Aghazadeh, M., Castro, A., Badrzadeh, Z., Vogt, K., 2011, Post-collisional polycyclic plutonism from the Zagros hinterland: the Shaivar Dagh plutonic complex, Alborz belt, Iran. Geol. Mag. 148, 980–1008.

[۱۲] جمالی، ح.، ۱۳۹۱، زون بندی های متالوژنیکی و کنترل کننده های

تكتونو -ما گماييآنها در كمربند ماگمايي اهر، ارسباران، شمال غرب ايران،

يايان نامه دكتري، دانشگاه خوارزمي، ۳۵۴ صفحه.

[۱۳] عطالو، ص.، ۱۳۸۸، بررسی پراکندگی و اولویت اکتشافی اندیس

های معدنی فلزی شمالغرب، گزارش داخلی دفتر اکتشافات شمالغرب،

[14] Large, R., Huston, D., Mc Goldbrick, P., Mc Arture, 1988, Gold distribution and genesis in paleozoic volcanic massive sulphide system, Geol, Soc, Aus, V.22, p.121-128.

[16] Frezzotte, M. L., Tecce, F. & Casagli, A., 2012, Raman spectroscopy for fluid inclusion analysis. Journal of Geochemical Exploration 112: p 1-20.

[17] Burke, E. A. J., 2001, Raman microspectrometry of fluid inclusions. Lithos 55: 139–158.

۵۲

[18] Bodnar, R. J. & Vityk, M.O., 1994, Interpretation of microthermometric data for H2O-NaCl fluid inclusions, In De Vivo, B. and Frezzotti, M. L. (Eds.) Fluid inclusions in minerals: methods and applications, IMA Short Course Volume, Virginia Polytechnic Institute and State University Press, p. 117-130.