

Kuh-E-Zar Gold Deposit in Torbat-e-Heydaryeh «New Model of Gold Mineralization»

A.R. Mazloumi¹, M.H. Karimpour², I. Rassa³, B. Rahimi², M. Vosoughi Abedini³

1- Department of Geology, Payam-e-noor University of Mashhad, Iran and PhD student of Shahid Beheshti University, Tehran, Iran

2- Department of Geology, Ferdowsi University of Mashhad, Iran,

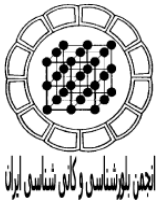
3- Geology department, faculty of earth sciences, Shahid Beheshti University, Tehran, Iran.

E- mail: alr.mazloumi@gmail.com

(Received: 30/2/2008, in revised form: 4/5/2008)

Abstract: Kuh – e- Zar gold deposit located in central part of Khaf – Bardaskan volcano-platonic belt and about 40 km west of Torbat-e-Heydaryeh area in Khorassan-e-Razavi province. The extensive exploration of the last decade done in the above belt has been caused the exploration of several Iron oxide copper – gold deposits, such as Kuh-e-Zar deposit. Several types of Tuff and Acide to intermediate lavas (lower tertiary) are widespread all over in the area. Mineralization appeared in different type such as vein, stockwork and Hydrothermal breccia in strike sleep fault zone which are hidden inside volcano plutonic rocks. The average gold grade is between 3.02 ppm and ore reserve is estimated more than 3 million tons (cut off grade = 0.7 ppm). The copper grade in mineralized zone located in intrusive bodies between 0.3 to 1.1 %. The main mineralized zones are Quartz and specularite (more than 30%). However, the various types of sulfides are very rare on surface. Pure gold can be observed together with Quartz and Specularite. Based on consideration of oxygen stable isotope ($\delta^{18}O$) in Quartz and siderite as well as sulfur ($\delta^{34}S$) in chalcopyrite, geochemical investigation and micro thermometric study has caused the gold mineralization through magmatic fluid with low sulfide content and high oxidation state. It is clear that the kuh-e-zar mineralization in case of paragenesis, alteration and dimension has been the only case all over the world. Regarding the lack of recognized and similar sample in the world, this deposit is a new and different variety of Iron Oxide Cu-Au (IOCG) deposit. It is introduced and named as Iron Oxide Gold deposit (IOG) or Specularite rich Gold deposits. This deposit has unusual richness in gold and LREE and is poor in copper.

Keywords: *Kuh-e-Zar, Gold, Copper, Specularite, Quartz, Iron Oxide, IOCG, IOG*



کانسار طلای کوه‌زر تربت‌حیدریه، مدل جدیدی از کانی‌سازی طلا

علیرضا مظلومی^۱، محمدحسن کریم‌پور^۲، ایرج رسا^۳، بهنام رحیمی^۲، منصور وثوقی‌عابدینی^۳

۱- گروه زمین‌شناسی دانشگاه پیام نور مرکز مشهد

۲- گروه زمین‌شناسی دانشگاه فردوسی مشهد

۳- دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی، اوین، تهران

پست الکترونیکی: alr.mazloumi@gmail.com

(دریافت مقاله ۸۶/۱۱/۱۰، نسخه نهایی ۸۷/۲/۱۵)

چکیده: منطقه کوه‌زر در بخش مرکزی کمربند ولکانیکی - پلوتونیکی خواف- بردسکن واقع در غرب تربت‌حیدریه در استان خراسان رضوی قرار دارد. پی جویبه‌های گسترده دهه اخیر در کمربند یاد شده موجب شناسایی ذخایر مختلف مس- طلای نوع غنی از اکسید آهن (IOCG) از جمله در کوه‌زر شده است. انواع توف و گدازه‌های اسیدی تا حدواسط (ترشیاری‌زیرین)، در ناحیه گسترش دارند. توده‌های نفوذی با ترکیب مونزونیت، گرانودیوریت و گرانیت در منطقه رخنمون دارند. کانی‌سازی به‌صورت رگه‌ای، داریستی، و برش‌های گرمایی در زونهای گسلی در راستای لغزشی درون سنگهای آتشفشانی و نفوذی رخ داده است. میانگین عیار طلا ۳/۰۲ گرم در تن و ذخیره سنگ معدن با احتساب عیار کمینه ۰/۷ گرم در تن، معادل ۳ میلیون تن است. عیار مس در زونهای کانی‌سازی درون توده‌های نفوذی و پیرامون آن بین ۰/۳ تا ۱/۱ درصد است. کانیهای اصلی تشکیل دهنده مناطق کانی‌سازی کوارتز و اسپیکولاریت (بیش از ۳۰ درصد) بوده است ولی، انواع سولفیدها در سطح زمین اندک است. طلا به‌صورت آزاد و همراه با کوارتز و اسپیکولاریت مشاهده می‌شود. بر پایه بررسی ایزوتوپهای پایدار اکسیژن ($\delta^{18}O$) در کوارتز و سیدریت و گوگرد ($\delta^{34}S$) در کالکوپیریت، بررسی‌های ژئوشیمیایی و دماسنجی، کانی‌سازی طلا (\pm مس) از آبگون ماگمایی که سولفید آن بسیار کم و حالت فرا اکسایش داشته، صورت گرفته است. کانی‌سازی منطقه کوه‌زر به لحاظ پارائز، دگرسانی و ابعاد در سطح جهانی بی‌نظیر است. با توجه به عدم وجود نمونه شناخته شده و مشابه در جهان، این کانسار نوعی جدید و متفاوت از کانسارهای مس- طلای نوع اکسید آهن (IOCG) محسوب شده، و به نام ذخایر طلای غنی از اکسید آهن (IOG) یا غنی از اسپیکولاریت معرفی و نام‌گذاری می‌شود. این کانسار، غنی‌شدگی غیرعادی طلا و عناصر کمیاب- خاکی‌سبک (LREE)، و تهی‌شدگی در مس دارد.

واژه‌های کلیدی: کوه‌زر، طلا، مس، اسپیکولاریت، کوارتز، اکسید آهن، IOG، IOCG.

مقدمه

کانسارهای IOCG تعریفی گسترده از یک مدل کانی‌سازی در یک خانواده کلی را ارائه می‌دهد. اعضای این گروه از ذخایر دارای مگنتیت و یا هماتیت (اسپیکولار) گرمایی با مقادیر قابل- توجهی کالکوپیریت هستند. کانسارهای این خانواده علاوه بر مس و طلا ممکن است دارای مقادیری Co, Ni, W, Ag, U, Zn, LREE, Mo باشند [۳ و ۲]. کانسارهای IOCG بین ۱ تا

کانسارهای مس و طلای همراه با اکسیدهای آهن ($IOCG^1$) نخستین بار در سال ۱۹۹۲ توسط هیتزمن معرفی شد [۱]، و از سوی پژوهشگران مختلف توصیف و رده‌بندی شده‌اند.

1 – Iron Oxide Cu-Au deposit

در دانشگاه فردوسی مشهد (نمونه‌های استاندارد سازمان زمین‌شناسی آمریکا و کانادا).

۵- دما سنجی با استفاده از دستگاه لینگام (مدل thmsbos) در دانشگاه تربیت مدرس و دانشگاه کلرادو آمریکا. دقت کار این دستگاه در مرحله سرد و گرم کردن تا 1°C \pm و گستره دمایی 180°C تا 600°C بوده است.

۶- نمونه‌های زونهای کانی‌سازی در آزمایشگاه‌های شرکت طلای موته و خارج از کشور با روش‌های جذب اتمی و ICP تجزیه شده است.

۷- تجزیه‌های ایزوتوپی (O-S) در دانشگاه‌های ارلانگن (آلمان) و لوزان (سوئیس) صورت گرفته است.

۸- بررسیها و تجزیه نیمه کمی با استفاده از (SEM) مدل LEO (1450-VP) ساخت آلمان با قابلیت تجزیه نیمه-کمی (EDS) در آزمایشگاه مرکزی دانشگاه فردوسی انجام شده است.

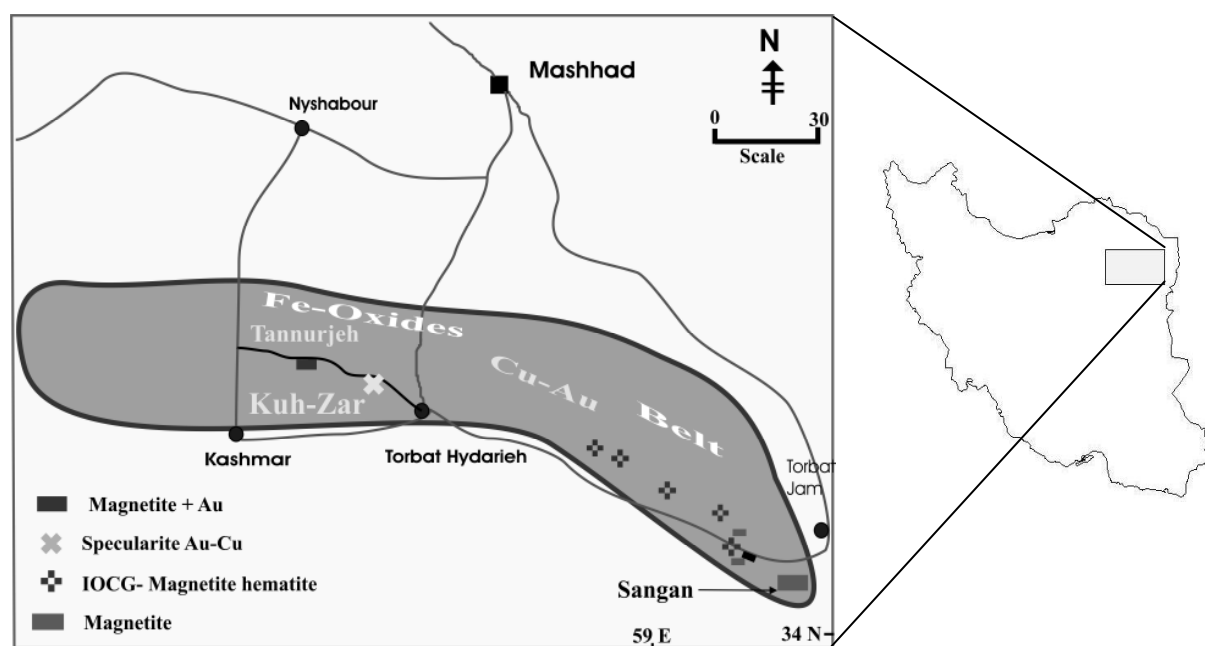
موقعیت جغرافیایی

کانسار طلای کوهزرتربت‌حیدریه در فاصله ۴۰ کیلومتری غرب شهرستان تربت‌حیدریه و ۳ کیلومتری جنوب روستای فدیبه در طول‌های جغرافیایی $58^{\circ}50'$ تا $58^{\circ}57'$ شرقی و عرض جغرافیایی $20'$ تا $35'$ شمالی در استان خراسان‌رضوی قرار دارد (شکل ۱).

۵ درصد تولید جهانی مس و طلا را تشکیل می‌دهند. این کانسارها در ارتباط مستقیم با توده‌های نفوذی آذرین نوع I بوده و در رژیم‌های زمین‌ساختی مختلفی یافت می‌شوند. کانسارهای IOCG به دو گروه مگنتیت - آپاتیت (نوع کاپرونا) و نوع غنی از اکسید آهن حاوی طلا و مس تقسیم‌بندی می‌شوند [۲]. نخستین بار در ایران کانی‌سازی طلا و مس همراه با اکسید آهن توسط کریم‌پور و همکاران [۴] معرفی و مورد توجه قرار گرفته است. این کانسارها در مراحل اولیه شناسایی قرار دارند و هنوز ابعاد مختلف ویژگی‌های آن شناسایی و توصیف نشده است. کانسار طلای غنی از اسپیکولاریت کوهزرتربت‌حیدریه به دلیل شرایط منحصر به فرد کانی‌سازی و زمین‌شناسی مورد توجه پژوهشگران شاخه زمین‌شناسی اقتصادی است.

روش بررسی

- ۱- بررسی‌های سنجش از دور گستره مورد نظر به منظور تهیه نقشه کانی‌های زون‌های دگرسانی.
- ۲- نمونه‌برداری از زون‌های کانی‌سازی به منظور بررسی‌های کانی‌شناختی و تجزیه ژئوشیمیایی
- ۳- بررسی‌های زمین‌شناسی ساختاری و تجزیه و تحلیل درزه‌ها و شکستگی‌ها.
- ۴- نمونه‌برداری از توده‌های نفوذی و سنگ‌های آتشفشانی برای بررسی‌های سنگ‌شناختی و تجزیه با XRF مدل X-unique



شکل ۱ موقعیت جغرافیایی کمربند خواف- بردسکن و کانسار کوهزرتربت‌حیدریه.

زمین‌شناسی

منطقه کانی‌سازی روی کمر بند ولکانیکی- پلاتونیکي [چند وجهی-آتشفشانی] خواف- درونه [۵]، بین دو گسل اصلی درونه در جنوب و تکنار (ریوش) در شمال گستره یاد شده قرار دارد. این کمر بند به عنوان زون تکنار معرفی شده است [۶ و ۷]. کریم‌پور و همکاران [۵] کانسارهای روی این کمر بند را توصیف کرده و ضمن توجه به شاخصهای معدنی موجود، به این نتیجه رسیدند کرده‌اند که کمر بند خواف- درونه در مقطع خاصی دارای شرایط زمین ساختی و ماگماتیسم ویژه‌ای بوده که موجب کانی‌سازی انواع مختلف کانسارهای رده اکسید آهن (IOCG) شده است. کانسارهای آهن سنگان، ...آباد کاشمر، مگنتیت طلا دار تنورجه، طلای کلاته تیمور، مس تکنار و ذخیره طلای غنی از اسپیکولاریت کوه‌ز نمونه‌هایی از کانسارهای روی این کمر بندند و برخی از آنها در نقشه توزیع کانسارهای ایران [۸] گزارش شده‌اند.

بخش بزرگی از ناحیه مورد بررسی با سنگهای آتشفشانی اسیدی تا حدواسط ترشیاری زیرین پوشیده شده‌است

[۹ تا ۱۲] (شکل ۲). انواع سنگهای آذرآواری به‌ویژه توفهای شیشه‌ای، توف جوش خورده، توف بلورین، توف سنگی، لاپیلی- توف، و گدازه‌ها رخنمون دارند. توفها غالباً ترکیب ریولیتی تا ریوداسیتی داشته و گدازه‌ها بیشتر ترکیب حدواسط دارند. بررسیهای صحرایی نشان می‌دهند که در این منطقه لاقل ۳ مرحله فعالیت آتشفشانی رخ داده است. بر پایه یک لایه سنگ آهک نومولیت‌دار که بین سنگهای آتشفشانی یافت شده‌اند، می‌توان گفت که بخشی از فعالیت‌های آتشفشانی در ائوسن رخ داده است [۱۱]. توده‌های نفوذی با ترکیب اسیدی تا حدواسط (الیگو- میوسن)، در بخشهای شمالی و جنوبی منطقه رخنمون دارند. این توده‌ها شامل کوارتز مونزونیت، بیوتیت گرانودیوریت، مونزوگرنایت، و سینوگرنایت بوده، سنگهای آتشفشانی را قطع کرده‌اند. زونهای کانی‌سازی به‌صورت رگه‌های موازی تا متقاطع در راستای $N 60^{\circ}E$ و $N 20^{\circ}-35^{\circ}W$ درون سنگهای آتشفشانی و نفوذی قرار دارند.

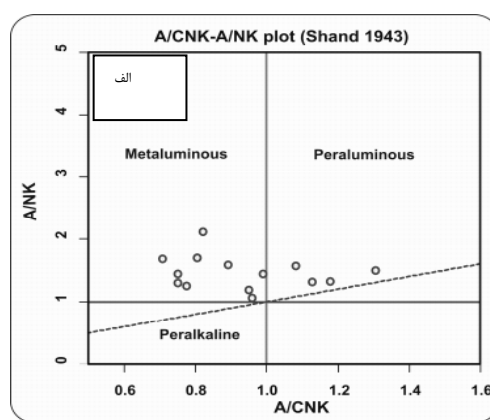
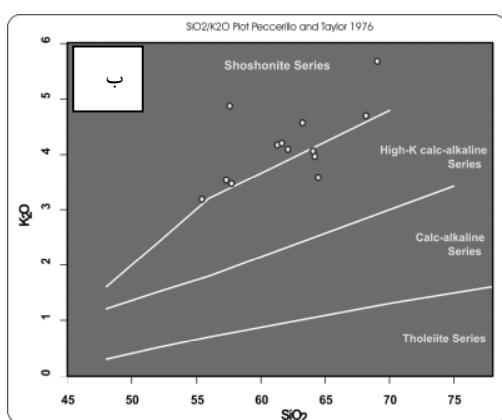


شکل ۲ نقشه زمین‌شناسی خلاصه شده منطقه کوه‌ز [۴]. I. توف اسیدی - حد واسط (II) گدازه‌های آندزیتی (III) گرانیت تا مونزونیت (IV) ته نشستهای کواترنر (V) گسل‌های وابسته به کانی‌سازی. زونهای کانی‌سازی عبارتند از: (۱) زون علی‌رضا، (۲) غار کفتری، (۳) کوه‌ز مرکزی، (۴) کوه- زر غربی، (۵) غار صالحه، (۶) تنگه پیازی، (۷) تاریک دره، (۸) محمد بیگی، (۹) امرالهی، (۱۰) حسین آباد، (۱۱) بازه موشی، (۱۲) شمال فرشمی I، (۱۳) شمال فرشمی II، (۱۴) شاه علی، (۱۵) قله‌خرد، (۱۶) زونهای کانی‌سازی در سنگهای نفوذی، (۱۷) خشک‌بازه، (۱۸) بازه آستانه، (۱۹) انجیر بازه.

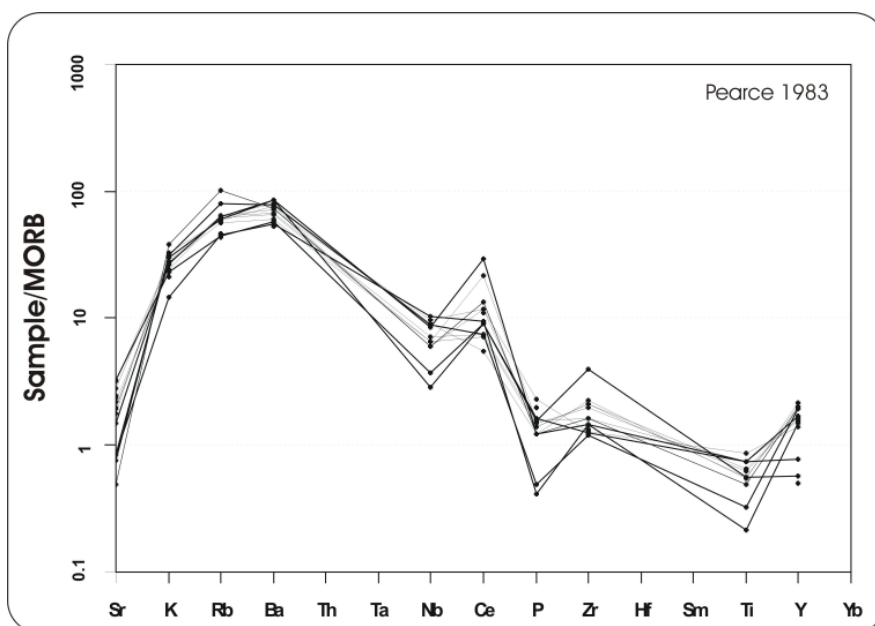
سنگ‌شناسی

سری ماگمایی سنگهای منطقه از نوع کالک قلیایی غنی از پتاسیم است. شاخص شاند در بیشتر گرانیتوئیدهای منطقه کوچک‌تر از ۱ ($A/CNK < 1$) بوده و در نورم آن‌ها کروندوم مشاهده نمی‌شود. بنابراین در ردیف گرانیتوئیدهای متآلومین قرار می‌گیرند (شکل ۳). شاخص میانگین اکسایش گرانیتوئیدها ($Fe^{3+}/Fe^{3+}+Fe^{2+}$) معادل ۰/۴۱ بوده و نشان دهنده شرایط اکسایش ماگمای مربوط است. این شاخص در هیچیک از سنگهای نفوذی در حد گرانیتوئیدهای نوع S (۰/۱۵۳) نیست.

لذا شباهت زیادی به گرانیتوئیدهای سری I دارند. پذیرفتاری مغناطیسی سنگهای خروجی و توده‌های نفوذی نشان دهنده وابستگی آنها به سری مگنتیت است. نمودارهای عنکبوتی سنگهای خروجی و توده‌های نفوذی، غنی‌شدگی از عناصر لیتوفیل با شعاع یونی بزرگ ($LILE = Rb, K, Th$) و تهی-شدگی یکنواخت از عناصر با قدرت یونی بالای ($HFSE = Ti, Sr, Nb$) را نشان می‌دهد (شکل ۴) که احتمالاً نشان‌دهنده ماگماتیسم در حاشیه قاره‌ها یا زون فرورانش است.



شکل ۳ (الف) بر پایه شاخصهای شاند [۱۳] بیشتر گرانیتوئیدها متآلومینوس هستند، (ب) بر پایه نمودار [۱۴] اغلب گرانیتوئیدها از نوع غنی از پتاسیم هستند.



شکل ۴ نمودار عنکبوتی توده‌های نفوذی کوه زر.

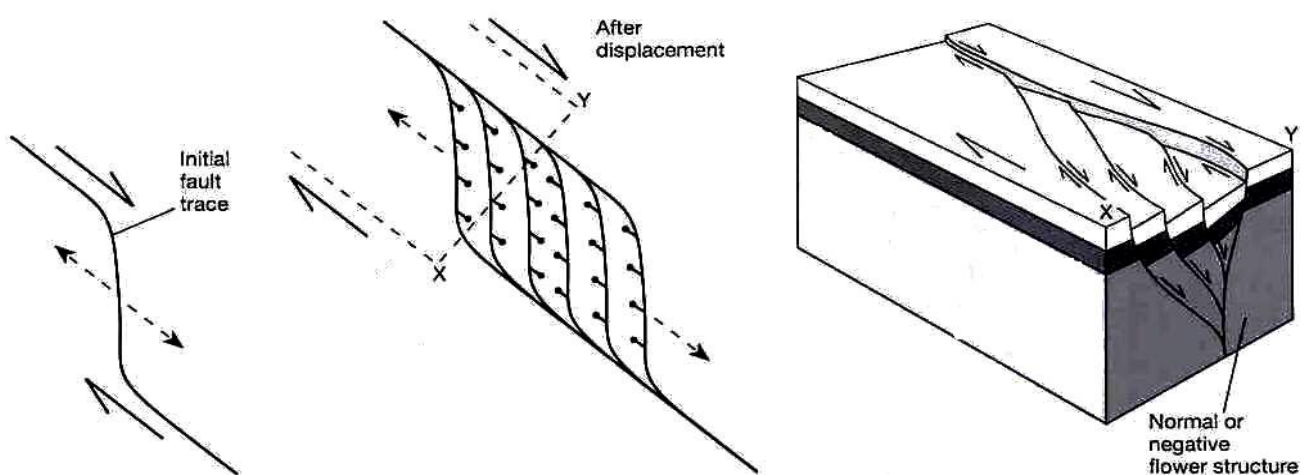
زمین‌شناسی ساختاری

زمین ساختی حاکم بر منطقه از نوع شکننده است و ساختار-های شکل‌پذیری مانند چین‌خوردگی در سنگها دیده نمی‌شود. گسل‌های ناحیه از نوع در راستای لغزش است که وجود خط-واره‌های لغزشی روی سطح گسلها موید این مدعاست. تشکیل این گسلها مربوط به حرکتها در راستای لغزش گسل درونه است که از فاصله تقریبی ۷ کیلومتری جنوب منطقه می‌گذرد. گسلهای گستره بررسیها در دو رده بزرگ قرار می‌گیرند. گروه اول در راستای $N60^{\circ}E$ تا شرقی-غربی و دومین گروه در راستای $N20-35^{\circ}W$ قرار دارند. هر دو گروه گسل یاد شده، شیب تندی به سمت جنوب دارند. در گستره گسلها، زونهای برشی دیده می‌شوند که عرض قابل توجهی داشته و با مواد معدنی پر شده است. در این نواحی، طرفین زونهای کانی‌سازی به گسلهای راستای لغزش حاشیه‌ای ختم شده و کانی‌سازی در حدفاصل آنها قرار می‌گیرد. این چگونگی در مقیاس ناحیه‌ای، منطقه‌ای، و میکروسکوپی مشهود است [۱۵]. در گسلهای راستای لغزش با توجه به آرایش خاص گسلهای موازی و سمتگیری جابه جایی بلوکها، شکستگیهای کششی یا فشارشی تشکیل می‌شود. بررسیهای انجام شده در منطقه کوه‌ز نشانگر تشکیل و گسترش فضاها کششی است. این فضاها کششی که در یک شرایط پوششی تشکیل می‌شوند، منجر به ایجاد

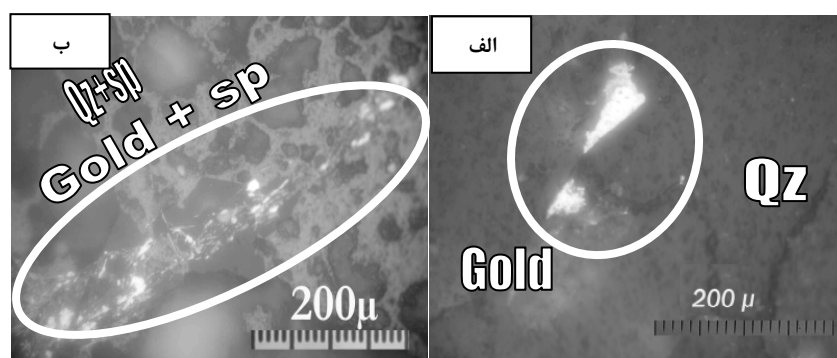
ساختارهای خاصی نظیر دوگانگی راستای لغزش و شکستگیهای کششی می‌شود (شکل ۵). فضاها کششی اخیر شرایط مناسبی برای حرکت و نهشت شاره‌ها فراهم می‌کنند. هر دو روند کانی‌سازی کوه‌ز دارای شکستگیهای اصلی هستند که حد نهایی زون کانی‌سازی را نشان می‌دهد. در حد فاصل زونهای گسلی، سیستم متراکمی از شکستگی و رگه‌چه‌ها مشاهده می‌شود. این رگه‌چه‌ها با زاویه 30° تا 70° نسبت به گسل اصلی قرار گرفته، و ضمن بازشدگی و انبساط، با کانه پر شده‌است.

ساختارهای مشابه شکل (۵) در شرق ایران به فراوانی یافت می‌شوند. منطقه سرسپیدار در جنوب باختری منطقه، نمونه جالبی از این نوع است [۱۸].

آبگونه‌های کانی‌دار مواد خود را در فضای گسلها و فضای بین برش‌ها به صورت پرکننده فضاها خالی بر جا گذاشته‌اند (شکل ۶). کانی‌سازی به چند حالت از جمله برشهای گرمایی، داربستی، پرکننده زونهای گسلی و رگه‌چه‌های کششی یافت می‌شوند. اشکال مختلف بافت پرکننده از جمله حالت‌های شانه-ای، لایه‌ای، برشی و غیره مشاهده می‌شود. تاکنون بیش از ۲۵ رگه یا زون کانه‌دار شناسایی شده‌اند. پهنای زونهای کانی‌سازی از کمتر از یک متر تا بیش از ۱۳۰ متر، و طول زونهای کانی‌دار بین ۹۰ تا ۱۵۰۰ متر تغییر می‌کند [۱۹].



شکل ۵. چگونگی ایجاد شکستگی‌های کششی در گسلهای راستای لغزش که در نهایت منجر به ایجاد فضای مناسب برای صعود و نهشت شاره‌های شده است [۱۶].



شکل ۶ (الف)، ذرات آزاد طلا در مرز بلورهای کوارتز؛ (ب) رگچهٔ تاخیری طلا- اسپکیولاریت که مجموعهٔ قبلی را قطع کرده‌است.

کانی‌شناختی و پاراژنز

کانیهای تشکیل دهندهٔ زونهای کانی‌سازی به‌ترتیب فراوانی عبارتند از اسپکیولاریت، باریت، کالکوپیریت، گالن، اسفالریت، پیریت، آلانیت، و مقادیر جزئی بورنیت، پیروتیت و آرسنوپیریت است. کانی‌های مارکاسیت، گوتیت، لپیدوکروسیت، مالاکیت، سرروزیت، هیدروسروزیت، دیژنیت، کولیت، پیرولوسیت، و اسمیت‌زونیت، به‌عنوان محصولات هوازده شناسایی شده‌اند. کانی‌های گانگ به‌ترتیب عبارتند از کوارتز، کلریت، کربنات آهن‌دار (سیدریت) کلسیت و کانیهای رسی.

در زونهای کانی‌سازی، طلا بیشتر به صورت طلائی آزاد ۲ تا ۱۸۵ میکرونی بوده و در ۷ موقعیت مختلف استقرار یافته است. بیشتر دانه‌های طلا در مجموعهٔ کوارتز ± اسپکیولاریت (بین تیغه‌های اسپکیولاریت، بین بلورهای کوارتز، درون بلورکوارتز، پرشدگی بلوردان کوارتزی، رگچه‌های تاخیری کوارتزشیری و رگچه‌های طلا) قرار دارند. درونگیرهایی از طلا درون کالکوپیریت نیز شناسایی شده‌اند.

آنچه که به اجمال می‌توان شنید پاراژنز و ساخت منطقه‌ای در گسترهٔ کانی‌سازی شامل ۴ مجموعهٔ زیر است:

الف- مجموعهٔ کوارتز ± کالکوپیریت ± گالن ± اسفالریت ± پیریت ± اسپکیولاریت ± طلا ± سایر کانی‌ها.

ب- مجموعهٔ کوارتز + اسپکیولاریت ± طلا ± باریت ± سیدریت ± سایر کانی‌ها.

ج- مجموعهٔ کوارتز ± اسپکیولاریت ± آلانیت ± باریت ± طلا ± سیدریت ± سایر کانی‌ها.

د- مجموعهٔ کوارتز (ژاسپروئید) ± اسپکیولاریت ± کلسدونیت ± پیریت ± گوتیت ± طلا ± سایر کانی‌ها.

تاکنون چند زون کانی‌سازی زیر پوشش پی جویبهای تفصیلی قرار گرفته‌اند. ذخیرهٔ قطعی کانسار با احتساب عیار کمینهٔ ۰/۷ ppm و عیار میانگین ۳/۰۲ ppm معادل ۳ میلیون تن اندازه‌گیری شده‌است [۱۹]. پاراژنز کانی‌سازی ردیف الف بسیار محدود بوده و در حریم و درون توده‌های نفوذی قرار دارد. این پاراژنز نخستین فاز کانی‌سازی در کوه‌زر است. کانی‌سازی غالب منطقه شامل رده‌های ب و ج است. در تمامی زونهای کانی‌دار نخست کانی هماتیت (اسپکیولاریت) سپس طلا و کوارتز تشکیل شده‌است.

به‌دلیل پایین بودن میزان گوگرد و حالت فرااکسایش آبگون، در بیشتر مناطق، کانی هماتیت (اسپکیولاریت)، و به طور محدود کالکوپیریت در نزدیک به توده‌های نفوذی تشکیل شده‌است.

دگرسانی

بررسی مناطق دگرسانی با تکیه بر داده‌های رقومی و دورسنجی توسط پژوهشگران مختلفی صورت گرفته است [۲۰ تا ۱۷]. در این بررسیها گسل‌های ناحیه‌ای قابل تشخیص است، لیکن به دلیل محدود بودن سولفید اولیه، مناطق دارای اکسید آهن ثانویه (گوسان) تشکیل نشده است. لذا زونهای کانی‌سازی از مناطق دیگر به‌خوبی قابل تفکیک نیستند. بنابراین پی‌جویی ناحیه‌ای و منطقه‌ای بر پایهٔ دورسنجی موفق نبوده‌است.

سنگهای ناحیه به‌طور گسترده‌ای تحت تاثیر دگرسانیهای مختلف قرار گرفته‌اند. دگرسانیهای شناسایی شده شامل پروپلیتی‌شدن، سیلیسی‌شدن، آلبیتی‌شدن و مقدار جزئی آرژیلیتی‌شدن، کربناتی‌شدن و سرسیتی‌شدن است. شواهدی از دگرسانی گرایز در بیرون زدگی کوچکی در شمال این گستره یافت شده‌است. دگرسانی سیلیسی با کانی‌سازی همراه بوده و

مس: کانی‌سازی مس بیشتر در درون و حریم توده‌های نفوذی قرار دارد. در زونهای کانی‌سازی درون توده‌های نفوذی عیار مس تا ۱/۲٪ و طلا بین ۰/۲ تا ۱ ppm تغییر می‌کند. بین طلا و مس همبستگی مشخصی دیده نمی‌شود.

نقره: دامنه تغییرات نقره بین ۰/۵ تا ۲۷۳ ppm نوسان می‌کند. در بررسیهای SEM نمونه‌های اغلب زونهای کانی‌سازی همراه طلا مقادیری نقره مشاهده شد. ولی از نظر ژئوشیمیایی همبستگی ضعیفی با طلا دارد.

به جز چند نمونه که مقدار سرب و روی آن‌ها بالاست، میزان سرب و روی اغلب زونها کمتر از ۳۰۰ ppm است. سرب و روی همبستگی خوبی با هم دارند و همبستگی مجموع آن‌ها با مس نیز زیاد است، ولی همبستگی مشهودی با طلا ندارند.

تنگستن: در برخی زونهای کانی‌سازی عیارهای غیرعادی تنگستن به دست آمده است. عیار تنگستن بین ۰/۵ تا ۴۴۰ ppm متغیر است. همبستگی معنی‌داری بین طلا و تنگستن مشاهده نمی‌شود.

عناصر کمیاب خاکی (REE): در تجزیه شیمیایی بعضی از نمونه‌ها مقادیر قابل توجهی عناصر کمیاب خاکی سبک (سربیم و لاتتان) مشاهده شد. لازم به یاد آوری است که مقدار این عناصر در سنگهای نفوذی نیز بالاست. همبستگی این عناصر با تنگستن مثبت است، ولی با طلا همبستگی مشخصی ندارند.

ژئوشیمی کانی‌ها: بر پایه بررسیهای سنگ‌شناختی و تجزیه‌های نیمه کمی ذرات طلا و کانی‌های دیگر که با میکروسکوپ الکترونی (EDX) صورت گرفته نتایج ذیل حاصل شد:

در ترکیب طلای بیشتر نمونه‌ها، مقادیر قابل توجهی نقره یافت شد. به نظر می‌رسد که ترکیب طلا بیشتر از نوع الکتروم است (شکل ۷). بعضی ذرات طلا نیز به صورت طلای خالص است. تیغه‌های هماتیت (اسپیکولاریت) به صورت اکسید آهن خالص است. در ترکیب کالکوپیریت گاهی مقادیر ناچیزی طلا به صورت انکلوزیون [درونگیر] مشاهده می‌شود. برخی از زونهای فقیر از طلا مقادیر سربیم و تنگستن بالایی دارند. در تجزیه نیمه کمی نمونه‌های این زونها مقادیر قابل توجهی کانی غنی از سربیم و لاتتان (احتمالاً آلانیت) مشاهده شد. در نمونه‌های چند زون کانی‌سازی ترکیب ناشناخته‌ای متشکل از مس- روی- آهن در کنار طلا مشاهده شد که همانند طلا در کنار تیغه‌های اسپیکولاریت قرار دارد.

بر زونهای گسلی منطبق است. سیلیس به صورت کوارتز ریز دانه و در حالت خاص در شکل ژاسپروئید، و غالباً همراه با سیلیس اسپیکولاریت و طلا یافت می‌شود. دگرسانی پروپلتیک در ناحیه، گسترش زیادی دارد. کانی شاخص این زون کلریت-های غنی از آهن (رپیدولیت) است. کلریت به صورت جانیشینی آمفیبول، پیروکسن، بیوتیت و یا به صورت رگه‌های همراه کوارتز- اسپیکولاریت دیده می‌شود. دگرسانی آلپیتی با آلپیتی شدن پلاژیوکلازها در توده‌های نفوذی مونزونیت، کوارتز-مونزونیت و بیوتیت‌گرانودپوریت روی داده است. مقدار اکسید-سدیم (Na₂O) این سنگها تا ۷/۲۴٪ برآورد شده است. دگرسانی سرسیتی فقط در حریم توده‌های نفوذی مشاهده شده و به سرسیتی شدن پلاژیوکلازها محدود می‌شود.

ژئوشیمی

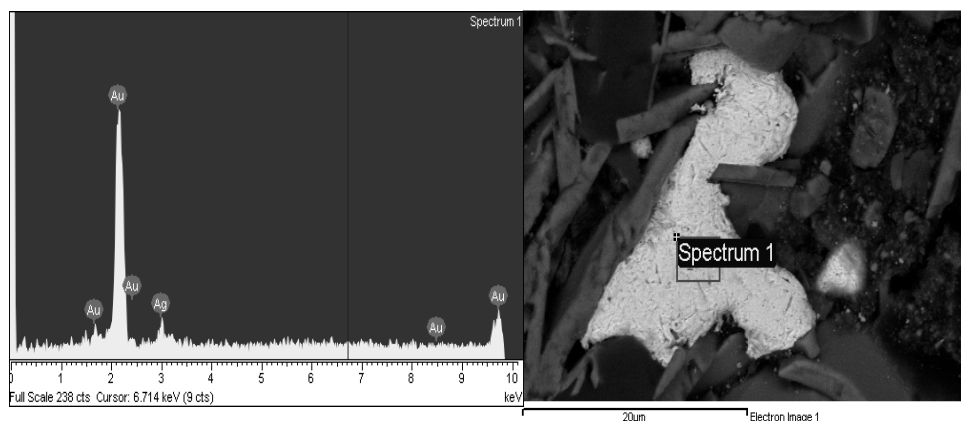
بررسیهای ناحیه‌ای بر پایه ته نشستهای رودخانه‌ای از سوی «سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور»، در قالب ژئوشیمی ورقه فیض‌آباد (شماره ۷۶۶۰) به انجام رسیده است. بر پایه این گزارش در ناحیه کوه‌ز ناهنجاری‌های شدیدی از عناصر Au, Ag, Bi, Fe, Pb, Zn, Sb, Ba, W، و عناصر دیگر مشاهده می‌شود. برخی از این عناصر در منطقه هم‌پوشی خوبی با هم دارند. این هم‌پوشی خصوصاً بین عناصر Au, Cu, Sb, Pb, Zn, Ba, W بیشتر است [۲۱].

ژئوشیمی زونهای کانی‌سازی

طلا: در تمام زونهای گسلی که کانی‌سازی مشاهده می‌شود، طلا وجود دارد. دامنه تغییرات طلا بین ۰/۰۷ تا ۵۰ گرم در تن است. در برخی از زونهای کانی‌سازی میانگین عیار طلا و نقره با افزایش عمق فزونی می‌یابد. میانگین عیار طلا به سمت توده‌های نفوذی کاهش نشان می‌دهد. همبستگی طلا با نقره و مس در بخشهای مختلف سیستم بسیار محدود است. طلا در تمام بخشهای سیستم همبستگی خوبی با اکسید آهن (Fe₂O₃) و باریم دارد.

آهن: در زونهای کانی‌سازی میزان Fe₂O₃ بین ۸/۸ تا ۲۳/۳٪ تغییر می‌کند. اکسید آهن به صورت هماتیت‌گرماپی (اسپیکولاریت) ظاهر شده و همبستگی خوبی با طلا دارد.

باریم: میزان باریم در زونهای کانی‌سازی بین ۴۶۰ تا بیش از ۴۰۰۰ ppm تغییر می‌کند و به صورت باریت ظاهر می‌شود. باریم همبستگی خوبی با طلا دارد و در بیشتر زونهای کانی‌سازی مشاهده می‌شود.



شکل ۷ تصویر و تجزیه نیمه کمی با میکروسکوپ (EDX) از ذرات طلای محصور شده با اسپکیولاریت و کوارتز. ترکیب طلا در این نمونه به صورت الکتروم است.

کوارتزشیری مجاور این‌زون در محدوده حرارتی $235^{\circ}\text{C} - 256^{\circ}\text{C}$ همگن شدند. در این رگه‌چه‌ها عیار طلا نسبتاً بالاست.

ایزوتوپ‌های پایدار

ایزوتوپ‌های پایدار گوگرد ($\delta^{34}\text{S}$) در کالکوپیریت، اکسیژن ($\delta^{18}\text{O}$) در کوارتز و سیدریت و کربن ($\delta^{13}\text{C}$) در سیدریت در چندین نمونه از زونهای مختلف کانی‌سازی اندازه‌گیری شدند. بر پایه نتایج تجزیه ایزوتوپهای پایدار اکسیژن ($\delta^{18}\text{O}$) کوارتز، و تصحیحات لازم [۲۲]، مقادیر ایزوتویی ($\delta^{18}\text{O}$) گرمابی نسبت به استاندارد V-SMOW به ترتیب $+5/8$ در هزار و $+6/5$ در هزار (% به دست آمد. مقدار ($\delta^{18}\text{O}$) سیدریت در زونهای کانی‌سازی اندازه‌گیری و تصحیحات مربوط انجام شد و مقادیر ($\delta^{18}\text{O}$) گرماب نسبت به استاندارد V-SMOW بین $+5$ تا $+10$ در هزار (% به دست آمد. برای تعیین خاستگاه دقیق گرماب، مقادیر ایزوتویی هیدروژن δD نیز مورد نیاز است. در نمونه‌های مورد بررسی، δD اندازه‌گیری نشده است. لذا بر پایه نمودار شکل (۸- الف) [۲۲ و ۲۳] ایزوتوپ اکسیژن ($\delta^{18}\text{O}$) شاره‌های دخیل در تشکیل کوارتز و سیدریت در گستره آبهای ماگمایی و دگرگونی قرار می‌گیرد. از آنجاییکه در ناحیه، سنگهای دگرگونی وجود ندارند، منطقی‌ترین حالت، حضور آبهای ماگمایی است.

ایزوتوپ‌های پایدار گوگرد ($\delta^{34}\text{S}$) در نمونه‌های کالکوپیریت زونهای کانی‌سازی اندازه‌گیری شدند. مقادیر $\delta^{34}\text{S}$ نمونه‌ها نسبت به CDT بین $-2/4$ تا $+1/0$ در هزار متغیر است. بر پایه

دماسنجی شاره‌های درگیر

بررسیهای دماسنجی با استفاده از شاره‌های درگیر موجود در کوارتز صورت گرفته است [۱۱]. به دلیل اندازه بسیار کوچک ذرات شاره‌ها فقط آزمایشهای همگن‌سازی انجام شد، ولی انجماد امکان‌پذیر نبود.

بررسیهای دماسنجی چهار گستره دمایی متفاوت را نشان می‌دهد که با نتایج عیارسنجی به شرح زیر هماهنگ اند.

۱- گستره دمایی $430^{\circ}\text{C} - 468^{\circ}\text{C}$ مربوط به کانی‌سازی مجموعه کوارتز \pm کالکوپیریت \pm گالن \pm اسفالریت \pm پیریت \pm اسپکیولاریت \pm طلا \pm سایر کانی‌هاست. این فاز فقط در مناطق کانی‌سازی درون ویا حریم توده‌های نفوذی شناسایی شده و عیار طلای آن کمتر از ۲ ppm است. این فاز را می‌توان به عنوان اولین مرحله کانی‌سازی در نظر گرفت.

۲- گستره دمایی $295^{\circ}\text{C} - 335^{\circ}\text{C}$ در مناطقی مشاهده می‌شود که حاوی کوارتز + اسپکیولاریت \pm طلا \pm باریت \pm سیدریت \pm سایر کانی‌ها است. این گستره دمایی برای تشکیل طلا بسیار مناسب بوده است. این مناطق دارای بالاترین عیار طلا است.

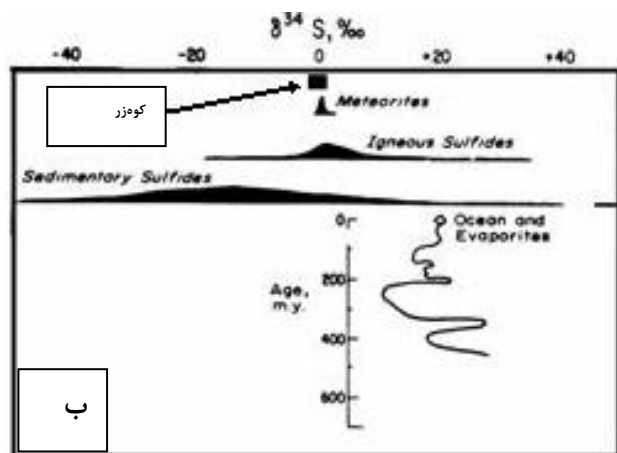
۳- گستره دمایی $210^{\circ}\text{C} - 270^{\circ}\text{C}$ در نقاطی مشاهده می‌شود که حاوی کوارتز \pm اسپکیولاریت \pm آلانیت \pm باریت \pm سیدریت \pm طلا \pm سایر کانی‌ها است. گستره دمایی بالا برای تشکیل طلا مناسب نبود، و عیار طلا در این مناطق کمتر از ۱۰۰ ppb است.

۴- در مجموعه کانی‌شناسی کوارتز (ژاسپروئید) \pm اسپکیولاریت \pm کلسدونی \pm پیریت \pm گوتیت \pm طلا \pm کانی‌های دیگر، بررسیهای دما سنجی انجام نشده، لیکن رگه‌چه‌های تاخیری

یابد. لذا بخش بیشتر کانسار در فاصله نسبتاً زیاد از خاستگاه (توده‌های نفوذی) تشکیل شده‌است.

مقایسه با کانسارهای Cu-Au نوع اکسید آهن (IOCG)

کانسارهای طلا بر پایه نوع کانی‌سازی در ۱۴ رده متفاوت قرار می‌گیرند. کانی‌سازی طلای منطقه کوه‌زر با مدل‌های ارائه شده برای کانسارهای طلا در نقاط دیگر جهان مقایسه شد [۱ تا ۳] و ۲۶ تا ۵۱]. در جدول ۱ برخی از مهمترین ویژگی‌های کانسارهای IOCG جهان ارائه شده است. خصوصیات کانی-شناسی، ژئوشیمی، کانی‌سازی، و دگرسانی این کانسار با هیچیک از ذخایر شناخته‌شده جهانی مطابقت ندارد. خصوصیات کانی‌شناسی، پاراژنز، کانی‌سازی و شرایط ژئوشیمیایی سیستم کانی‌سازی طلا در منطقه کوه‌زر مشابه بخش‌های بسیار کم‌عمق سیستم‌های مس-طلای نوع اکسید آهن (IOCG) است که با فاصله نسبت به توده نفوذی تشکیل می‌شوند [۳]، ولی به لحاظ پاره‌ای ویژگی‌ها از جمله عیار طلا، عناصر فرعی همراه، زونهای دگرسان و توده‌های نفوذی همراه با آنها اختلاف دارد. با توجه به عدم وجود نمونه شناخته‌شده و مشابه در جهان، این کانسار نوعی جدید و متفاوت و از زیر شاخه‌های کانسارهای IOCG محسوب شده، و به نام ذخایر طلای غنی از اکسید آهن (IOG) یا غنی از اسپکیولاریت معرفی و نام‌گذاری می‌شود. این کانسار غنی‌شدگی غیرعادی در طلا و عناصر کمیاب خاکی سبک (LREE) و تهی‌شدگی در مس دارد.

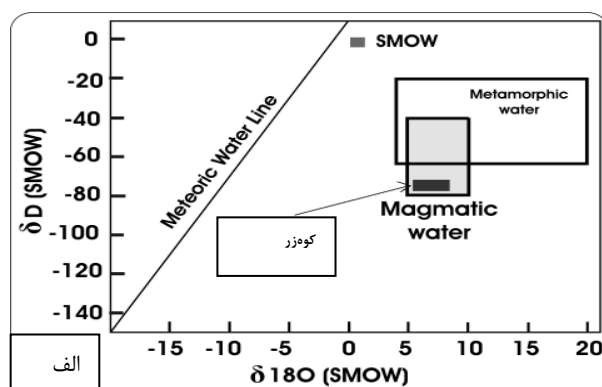


نمودار اوهومتو [۲۴] ترکیب ایزوتوپی نمونه‌های کوه‌زر در گستره سولفیدهای آذرین قرار گرفته‌اند (شکل ۸-ب).

ایزوتوپی پایدار کربن ($\delta^{13}C$) در نمونه‌های سیدریت زونهای کانی‌سازی مختلف اندازه‌گیری شدند. مقادیر ایزوتوپ کربن ($\delta^{13}C$) نمونه‌ها نسبت به V-PDB از ۱٫۷۲- تا ۰٫۱۵- + در هزار متغیر است. این گستره ایزوتوپی مربوط به کربناتهای دریایی است [۲۴ و ۲۵]. لذا به احتمال زیاد کربن موجود در سیدریت از واحد سنگ‌آهک نومولیتی که در دنباله سنگهای آتشفشانی رخمون دارد تامین شده و آبگونها خاستگاه ماگمایی دارند.

چگونگی تشکیل

بر پایه شواهد دماسنجی، کانی‌شناسی، ژئوشیمیایی، و نمودار-های پایداری کانی‌ها، بخش بیشتر طلا به صورت کمپلکس $AuCl_2$ حمل شده‌است. این شواهد نشان می‌دهند که بخش بیشتر طلا در شرایط فعالیت بالای اکسیژن و فعالیت بسیار پایین گوگرد در گستره پایداری هماتیت (و باریت) و یا در شرایط اندکی احیایی‌تر از آن (گستره پایداری کلریت) در pH نزدیک به خنثی تا قدری قلیایی ($\log fS_2 < -18$) و $\log fO_2 > -32$ در دمای $295-335$ °C نهشته شده است. در درون یا حریم توده‌های نفوذی، دمای تشکیل کانسار بالاتر و مقدار مس نیز فزونی دارد. در حالی که با فاصله از آن در مقابل کاهش مقدار مس، میزان آهن (Fe_2O_3) و طلا افزایش می‌-



شکل ۸ الف بر پایه نمودار [۲۳] ترکیب ایزوتوپی شاره‌های گرمابی کانی‌سازی در گستره آبهای ماگمایی قرار می‌گیرد. با توجه به نمودار (ب) [۲۴] ترکیب ایزوتوپی گوگرد ($\delta^{34}S$) نمونه‌ها نیز نشان‌دهنده ریشه ماگمایی است.

جدول ۱ سرشتیهای برخی از مهمترین ذخایر IOGC و مقایسه کانسار کوهزرتربت با آنها [۱۹ و ۴۶ و ۵۰ و ۵۱ و ۵۲ و ۵۳ و ۵۴ و ۵۵ و ۵۶]. (اختصارها: هماتیت Hem، مگنتیت Mt، پیریت Py، کالکوپیریت: Cp، پیروتیت Po، باریت Ba، گالن Ga).

نام کانسار	تناژ (میلیون تن)	Cu %	Au ppm	سنگ دربرگیرنده	مهمترین سنگ نفوذی مرتبط	شکل ذخیره	دگرسانی‌های مرتبط با کانسار	مهمترین کانه‌های فلزی	فلزات همراه
مانته ورده (شیلی)	>۴۰۰	۰.۵۲	۰.۱۱	گدازه های آندزیتی - بازالتی	دایک‌های دیوریتی	رگه های برشی - داربستی و برشی مانته	پتاسیک - کلریت - سرسیت	Hem, Mt, Py, Cp	LREE
کاندلاریا (شیلی)	۴۷۰	۰.۹۵	۰.۲۲	گدازه های آندزیتی - بازالتی	دایک‌های دیوریتی و داسیتی	مانته - رگه های برشی و داربستی	پتاسیک - کوارتز - اکتینولیت - کلریت - سرسیت	Mt, Hem, Cp, Py, Po	Mo, LREE, Zn, As
المپیک دم (استرالیا)	۲۰۰۰	۱.۶	۰.۶	فلدسپات گرانیت	توده‌های گرانیتی	دیاترم برشی	-	Mt, Cp	Co, Ag, U, REE
ارنست هنری (استرالیا)	۱۶۶	۱.۱	۰.۵۴	ولکانیک‌های مافیک و دیوریت	-	برشی	-	-	Co, Mo, REE
الیانا (پرو)	۰.۵	۲.۷	-	گابرو دیوریت و ولکانو کلاستیک	سیل های گرانودیوریتی	مانته	امفیبول - اسکاپولیت	Py, Cp, Mt	As, Zn, Mo, Co
مانته روساس (پرو)	۱.۹	۱.۲	۶	گابرو دیوریت	گابرو دیوریت	رگه	اکتینولیت - اپیدوت کلریت - اسکاپولیت	Mt, Cp, Py, Po	Zn, Co, Mo, Pb
کوه زر (ایران)	۰.۵۵	ناچیز	۵.۰۲	گدازه‌ها و ولکانو کلاستیک - های اسیدی تا حدواسط	مونزونیت - تاسینوگرنایت	رگه، رگه‌های داربستی و رگه - های برشی	سیلیسی - کلریتی، بندرت سرسیتی و آرژیلیک	Hem, Ba, و مقادیر جزئی Cp, Py, Ga	Ag, W, LREE
قلعه زری (ایران)	<۱۰	۱-۴	۰.۵-۲۵	آندزیت - بازالت و شیل	-	رگه	کلریتی - اپیدوت	Hem, Cp, Py	Au, Ag, Cu

برداشت

۱- کانسار طلای کوهزرتربت نوع خاصی از کانسارهای IOGC بود که در بخشهای بسیار کم عمق این سیستمها تشکیل می‌شود. پاراژنز اصلی طلا در این کانسار کوارتز و هماتیت اسپیکولار است. لذا به نام ذخایر طلای نوع غنی از اکسید آهن (IOG) یا نوع غنی از اسپیکولاریت نام‌گذاری و معرفی می‌شود.

۲- در کانسار IOG کوهزرتربت طلا به صورت ذرات طلای آزاد در مجاورت اسپیکولاریت یا کوارتز قرار دارد. عناصر نقره، تنگستن، و عناصر کمیاب‌خاکی سبک به عنوان محصولات جانبی محسوب می‌شوند.

۳- این کانسارها به صورت رگه‌های قائم تا نزدیک قائم با فاصله نسبت به توده نفوذی تشکیل می‌شوند.

۴- دگرسانی‌کلریتی مهم‌ترین نوع دگرسانی ناحیه‌ای بوده و زونهای غنی از کوارتز و اسپیکولاریت نواحی تمرکز طلا محسوب می‌شود.

۵- پی‌جویی ناحیه‌ای با تکیه بر داده‌های رقمی و علم دورسنجی، نتیجه‌ای در بر نخواهد داشت در حالی که

بررسیهای ژئوشیمیایی، سنگ شناسی و ساختاری کارآمدتر است.

۶- کانسارهای IOGC در رژیم‌های زمین ساختی مختلفی شکل می‌گیرند و در ارتباط ژنتیکی با گرانیتوئیدهای متالومینوس آهنی قلبایی و اکسایش نوع I یا غنی از مگنتیت هستند. کانسار طلای کوهزرتربت همانند اغلب کانسارهای IOGC جهان در رژیم زمین ساختی مخرب حاشیه قاره‌ها تشکیل شده‌اند.

۷- با توجه به نتایج تجزیه ایزوتوپهای ثابت اکسیژن ($\delta^{18}\text{O}$) در کوارتز و سیدریت) و گوگرد ($\delta^{34}\text{S}$) در کالکوپیریت، شاره های کانی‌ساز ریشه ماگمایی داشته، در گستره دمایی $^{\circ}\text{C}$ ۲۳۵-۳۳۵ موجب کانی‌سازی طلا شده‌اند.

مراجع

[1] Hitzman W.M, Oreskes N., Einaudi M.T., "geological characteristics and tectonic setting of proterozoic Iron Oxide (Cu-U-Au-REE) deposits", precamb. Res, 58,(1992), 241-287.

- ,s-isotop,petrology of Kuh-e-e Zar specularite rich Iron Oxide Gold deposit" north eastern Iran. Gsa abstract 39, 6, (2007), Abs.No.122959
- [13] Shand S.J., "Eruptive rocks": T.Murby, London (1947), 488.
- [14] Pecceriollo R., Taylor S.R., "Geochemistry of Eocene calc-alkaline volcanic rocks from the kastamonu area", northern, contrib.". mireral.petrology, 58, (1976), 63-81.
- [۱۵] مظلومی بجستانی ع، "پی‌جوئی کانسارهای فلزی در منطقه کمرمرد واقع در شمال محدوده اکتشافی سرسپیدار، گزارش داخلی شرکت طلای زرمهر، (۱۳۸۲)، ۳۲ صفحه.
- [16] Twiss R.J., Moores E.M., "Structural Geology", Freeman Pub., New York, (1992), 532.
- [۱۷] کفاش طوسی م، ح، گزارش پردازش تصاویر ماهواره‌ای منطقه کوه‌زرمهر به منظور اکتشاف طلا، گزارش داخلی شرکت- طلای زرمهر، (۱۳۷۸)، ۱۶ صفحه.
- [۱۸] مظلومی بجستانی ع، همام م، کریم‌پور م، ح، گزارش وقوع کانی‌دومرتیریت از منطقه سرسپیدار تربت‌حیدریه، چکیده مقالات دوازدهمین همایش بلورشناسی و کانی‌شناسی ایران، اهواز، (۱۳۸۳)، صفحه ۲۱۰-۲۱۴.
- [۱۹] شرکت طلای زرمهر، گزارش نهایی اکتشاف کانسار طلای کوه‌زرمهر، گزارش داخلی شرکت طلای زرمهر، (۱۳۸۳)، ۳۷۲ صفحه.
- [۲۰] کریم‌پور، م، ح، "کانی‌شناسی، دگرسانی، سنگ‌منشا و محیط تکتونیکی کانسارهای Iron Oxide Cu-Au و مثال‌هایی از ایران"، فشرده مقالات یازدهمین همایش بلورشناسی و کانی‌شناسی ایران، یزد، (۱۳۸۲)، صفحه ۱۸۴-۱۸۹.
- [21] Exploration Co, Jiangxi, China and GSI. , "Explanatory Text of Geochemical map of Fayz abad "(7660), GSI. Tehran, Iran(1996), 60.
- [22] Barnes H.L. "Gheochemistry of Hydrothmal ore deposits", Second ed., John weiley and sons, (1979), 798.
- [23] Sheppard S.M.F., "Identification of the origin of ore-forming solutions by the use of stable
- [2] Pollard P.J., "Evidence of a magmatic fluid and metal source for Fe-oxide Cu-Au mineralization", In: Porter TM (ed) Hydrothermal iron oxide copper-gold and related deposits: A global perspective, Australian Mineral Foundation, Adelaide, 1, (2000), 27-41.
- [3] Silitoe R .H., "Iron oxide-copper-gold deposits: an Andean view", Miner depos, 38, (2003), 787-812.
- [۴] کریم‌پور م، ح و مظلومی بجستانی ع، گزارش اکتشافات طلا در منطقه کوه‌زرمهر تربت‌حیدریه، گزارش داخلی شرکت طلای زرمهر، (۱۳۷۷)، ۳۱ صفحه.
- [۵] کریم‌پور م، ح و مظلومی بجستانی ع، ژئوشیمی، خاستگاه و پتانسیل کانی‌سازی طلا در منطقه اکتشافی کوه‌زرمهر تربت-حیدریه، فصلنامه علوم زمین، سال هفتم، (۱۳۷۷)، شماره ۲۸-۲۷، صفحات ۱۳-۲۰.
- [6] Eftekharneshad J., Aghanabati A., Baroyant V., Hamzhepour, B., "Geological Quadrangle Map of kashmar", 1: 250000, GSI, Tehran, Iran, (1976).
- [7] Lindenberg H.G., Gorler K., Ibbeken H., Stratigraphy, "structure and orogenic evolution of the sabzevar zone in the area of oryan Khorasan", NE Iran, GSI, Rep. No. 51, (1983), 119-143, Tehran Iran.
- [8] Lotfi M., Sedighi, M.M., Omrani, S.j., "Mineral distribution map of Iran. Scale 1:1000000". Geol. Survey of Iran, (1993).
- [۹] بهروزی، الف، نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰/۰۰۰ ورقه فیض‌آباد، ورقه شماره ۷۷۶۰، سازمان زمین‌شناسی کشور، ایران، تهران، (۱۳۶۶).
- [۱۰] قائمی، ف، "مطالعات زمین‌شناسی منطقه کوه‌زرمهر"، گزارش داخلی شرکت طلای زرمهر، (۱۳۷۷)، ۶۷ صفحه.
- [۱۱] مظلومی بجستانی ع، کریم‌پور م، ح، رسا، الف، وثوقی-عابدینی، م، "کاربرد مطالعات حرارت‌سنجی در اکتشافات کانسار طلای کوه‌زرمهر تربت‌حیدریه"، مجله علوم زمین دانشگاه شهید بهشتی. (پاییز ۸۵)، شماره شانزدهم، صفحات ۱۱۷ الی ۱۳۰
- [12] Mazloumi A.R., Karimpour M.H, Stern C.R., Rasa I., Saadat S., "Fluid Inclusion Thermometry

- Tombstone plutonic suite*", Yukon Territory, Canada miner. Depos., 36, (2001), 583-593.
- [35] Edfelt A., Armstrong R.N., Smith M., Martinsson, O., "Altration paragenesis and mineral chemistry of the Tiårrojåkka apatite-iron and Cu(-Au) occurrences", Kiruna area, northern Sweden," Miner Deposita, 40, (2005), 409-434.
- [36] Simard M., Beaudoin G., Bernard J., Hupé, A., "Metallogeny of the Mont-de-l'Aigle IOCG deposit, Gaspé Peninsula, Québec", Canada, Miner Depos., 41, (2006), 607-636.
- [37] Haynes D.W., "Iron oxide copper (-gold) deposits: their position in the ore deposit spectrum and modes of origin, in Porter", T.M. (ED) hydrothermal Iron Oxide Copper-Gold & related deposits: a global perspective, Australian mineral foundation, Adelaide, 1, (2000), 71-90.
- [38] Hagemann S.G., Cassidy K.F. "Archean orogenic lode gold deposits", in: Hagemann S.G., Brown, P.E.(eds) gold in 2000, The society of Economic geologists, Littleton, (2000), 9-68.
- [39] Sillitoe R.H., "Major regional factors favouring large size, high hypogene grade, elevated gold content and supergene oxidation and enrichment of porphyry copper deposits", In: Porter TM (ed) Porphyry and hydrothermal copper and gold deposits, A global perspective, Australian Mineral Foundation, Adelaide, (1998), 21-34.
- [40] Sillitoe R. H., "Gold and copper metallogeny of the central Andes-past, present, and future exploration objectives". Econ Geol, 87, (1992_a), 2205-2216.
- [41] Sillitoe R. H., "Geotectonics setting of western pacific gold deposits", in: Bartholomew. M.J., Hydman D. W., Mogk ,D.W., and Mason.R.(eds.), characterization and comparison 8th international coference on Basement tectonics, Bult, MT., 1988, Proceedings: Kluwar Academic Publishers, Dordrecht, the Nederlands, (1992_b) 665-678.
- [42] Sillitoe R. H., "Epithermal models: Genetic Types, geometrical controls and shallow features": in mineral deposit modeling (R.V. Kirkham, W.D. Sinclair, R.I. Thope & J.M. Duke, eds.), Geol. Assoc. Can., speial paper, 40, (1995), 403-417.
- isotopes, in volcanic processes": in ore genesis,:* Special Pub.,7, (1977) Geo. Soc. London.
- [24] Ohmoto H., Rye R.O., " *Isotopes of sulfur and carbon*", In: Barnes H.L (ed) *Geochemistry of Hydrothermal Ore Deposits*, 2nd ed., Wiley, New York,(1979_a), 509-567.
- [25] Rollinson H.R., " *Using geochemical data*", Longman Sci. & Technical pub., (1993), 228.
- [26] Karimpour M.H., " *Exploration guide lines for disseminated gold deposits*", GSI open file, (1983),304-342.
- [27] Large R.R., Huston D., McGoldrich P., Tuxton P.A), *Gold ditribution and genesis in Australian volcanogenic massive sulfide deposit and their significance for gold transport models*", Econ. Geol Monoger., 6, (1995), 520-535.
- [28] Karimpour M.H., Mazloumi B. A.R., " *Gold prospecting at Kuh-E-Zar*", Zarmehr Company report (1999).
- [29] Hitzman W.M., " *Iron oxide Cu-Au- deposits: what, where, when, and why*", in Porter, T.M. (ED) hydrothermal Iron Oxide Copper-Gold & related deposits: a global perspective, Australian mineral foundation, Adelaide, 1, (2000), 9-25.
- [30] Lang, J.R., Baker, T., " *Intrusion-related gold systems: the present level of understanding*", miner. Depos., 36, (2001), 477-489.
- [31] Pollard P.J., " *Geochemistry of post 1540 Ma. granites in the Cloncurry district, northwest Queensland*," Econ Geo, 1 v. 93, (1998), 1330-1344.
- [32] Pollard P.J., " *Sodic(-calcic) alteration in Fe-oxide-Cu-Au districts ": an origin via unmixing of magmatic H₂O-CO₂-NaCl ±- CaCl₂-KCl fluids*", Miner Depos., 36, (2001), 93-100.
- [33] Pollard P.J., " *An intrusion-related origin for Cu-Au mineralization in iron oxide-copper-gold (IOCG) provinces*", Miner Depos., 41, (2006), 179-187.
- [34] Maloof T.L., Baker, T. Tompson, J.F.H " *The Dublin Gulch intrusion-hosted gold deposit*,

- [50] Vidal C. C.E., Injoque-Espinoza J., Sidder G.B., Mukasa S.B., "Amphibolitic Cu-Fe skarn deposits in the central coast of Peru". *Econ Geol*, 5, (1990), 1447-1461.
- [51] Vidla.T, Lindsay N., Zamora R., "Geology of the Mantoverde copper deposit, northern Chile": A specularite-rich, hydrothermal- tectonic breccia related to the Atacama Fault Zone". In: Camus F, Sillitoe RH, Petersen R (eds) Andean copper deposits: New discoveries, mineralization styles and metallogeny, Soc Econ Geol, Spec Publ, 5, (1996), 157-169.
- [52] Zamora R., Castillo B., "Mineralizacio' n de Fe-Cu-Au en el distrito Mantoverde, Cordillera de la Costa, III Regio' n de Atacama, Chile", In: Proc 2nd Congr Int de Prospectores y Exploradores, Lima, Conferencias, Inst de Ingenieros de Minas del Peru' , Lima, (2001), 13.
- [53] Ruiz F. C, Corvalán J., Klohn C., Klohn E., Levi, B) , "Geología y yacimientos metalíferos de Chile", Instituto de Investigaciones Geológicas, Santiago., (1965), 305.
- [54] Crask T. E., "Geological aspects of discovery of the Ernest Henry Cu-Au deposit", northwest Quinsland: Australian Institue of Geoscientists Bull, 16, (1995), 95-109.
- [55] Reeve J. S., Cross, K.C., Smith R. N., Oreskes, N., "Olympic Dam copper-uranium-gold-silver deposit". In: Hughes FE (ed) Geology of the mineral deposits of Australia and Papua New Guinea, 2. Aust Inst Min Metall Monogr, 14, (1990), 1009-1035.
- [۵۶] کریم پور، م. ح، "مقایسه کانسار Cu-Au-Ag قلعه زری با دیگر کانسارهای نوع IOCG و ارائه رده بندی جدید" مجله بلورشناسی و کانی شناسی ایران شماره ۱ (۱۳۸۴) ص ۱۶۷ تا ۱۸۴.
- [43] Sillitoe R. H., "Some metallogenic features of gold and copper deposits related to alkaline rocks and consequences for exploration", *Miner Depos.*, 37, (2002), 4-13.
- [44] Naslund H.R., Henríquez F., Nyström J.O., Vivallo W., Dobbs F.M., "Magmatic iron ores and associated mineralization: Examples from the Chilean High Andes and Coastal Cordillera", In: Porter TM (ed) Hydrothermal iron oxide copper-gold and related deposits: A global perspective, v.2, PGC Publishing, Adelaide, (2002), 207-226.
- [45] Espinoza, R.S., Véliz, G.H., Esquivel, L.J., Ariss, F.J., Moraga, B.A., "The cupriferous provivce of the Coastal Range, northern Chile", In :Camus F, Sillitoe RH, Petersen R (eds) Andean matallogeny, Soc. Econ. Geol. Spec. Pub., 5, (1996), 19-32.
- [46] Marschik R., Leveille R.A., Martin W., "La Candelaria andthe Punta del Cobre district, Chile, Early Cretaceous iron oxide Cu-Au(-Zn-Ag) mineralization". In: Porter TM (ed) Hydrothermal iron oxide copper-gold and related deposits, A global perspective, Australian Mineral Foundation, Adelaide, 1, (2000), 163-175.
- [47] Laznicka p., Wernecke "Mountains (Yukon) Breccias and Scattered Ore Occurrences: "What Contribution to FeOx-Cu-Au-U Metallogeny, in Porter", T.M. (ed) hydrothermal Iron Oxide Copper-Gold & related deposits: a global perspective, Australian mineral foundation, Adelide, 2, (2002), 253-271.
- [۴۸] کریم پور، م. ح، "پترولوژی سنگهای آذرین و کانسارهای ماگمایی"، نشر مشهد، (۱۳۷۷)، ۳۴۴ صفحه.
- [۴۹] مقصودی، ع، رحمانی، م، رشیدی، ب، "کانسارها و نشانه های معدنی طلا در ایران"، انتشارات آراین زمین، تهران، ایران، (۱۳۸۳)، ۳۶۴ صفحه.