

کانی‌شناسی زون‌های کان‌دار در منطقه گورگور-کلکلی داغ جنوب عربشاه

نیلوفر نایبی^۱، داریوش اسماعیلی^۱، منصور قربانی^۲

۱- دانشکده زمین‌شناسی، پردیس علوم، دانشگاه تهران، تهران ایران niloofer_nayebi@yahoo.com

۲- دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی

چکیده

کانه زایی در منطقه گورگور-کلکلی داغ از نوع رگه ای هست و از زون‌های مختلف تشکیل شده است که بوضوح توسط ساختارهای گسلی خاوری-باختری کنترل می‌شود. سنگ میزبان رگه‌ها و زون‌های کان‌دار را سنگ‌های نفوذی نیمه عمیق میکرو دیوریتی-مونزونیتی سازنده گنبد گورگور و همراه با سنگ‌های آتشفشانی و واحدهای رسوبی الیگومیوسن تشکیل می‌دهند که با انواع دگرسانی هیدروترمال بویژه آرژیلیکی، سریسیتی، سیلیسی و پروپلیتی همراهی می‌گردند. کانی‌شناسی زون‌های کان‌دار شامل پیریت، کالکوپیریت، بورنیت، طلا، و هیدروکسیدهای آهن می‌باشد. مطالعه و مقایسه رفتار ژئوشیمیایی طلا و عناصر همراه در نمونه‌های برداشته شده از پهنه دگرسان شده و کان‌دار منطقه گورگور، نشان می‌دهد که عناصر Cd, Cr, Bi, Co, V, Zn, Ni, P, Fe, Ba, Hg, Sb, Mn, As, K, S, Ag, Al, Ca, Mg بیشترین مقدار همبستگی و عناصر Pb, U, Th کمترین مقدار همبستگی با طلا را به نمایش می‌گذارند. این امر نشانگر شکل‌گیری کانی‌سازی طلا و سایر عناصر همراه، در طی یک فرآیند دگرسانی هیدروترمال می‌باشد که کمپلکسهای بیسولفیدی مهم‌ترین نقش را در انتقال و کانی‌سازی دارا بوده‌اند. می‌باشد. شواهد صحرایی، الگوی دگرسانی، مطالعات ساخت و بافت، کان‌نگاری، توالی پاراژنتیک کانیها و همچنین داده‌های ژئوشیمیایی نشان از رابطه نزدیک بین کانی‌سازی و سیالات هیدروترمال مربوط به توده ساب ولکانیک کوه گورگور در ناحیه داشته و حاکی بیشترین شباهت را با کنسارهای تیپ اپی‌ترمال، بویژه نوع ذخایر اپی‌ترمال سولفید بالا دارد.

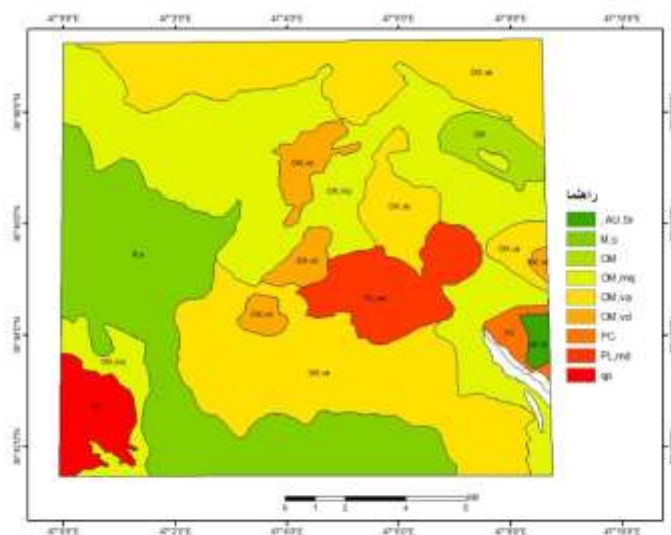
کلیدواژه: گنبد ساب ولکان کوه گورگور، مجموعه ولکانو پلوتونیک شمال باختر معدن زرشوران، زون‌های آلتراسیون کلکلی داغ-گورگور

مقدمه

متنوع‌ترین و کارآمدترین نوع کانی‌سازی طلا در ایران زمین را در منطقه تکاب می‌توان یافت که به صورت کنسارهای طلای نوع کارلین، رگه‌ای، رگه‌ای پلی‌متال و پلاسر تجلی یافته است. کانی‌زایی در این منطقه غیر از نوع پلاسر، عمدتاً در ارتباط با محلول‌های گرمابی مرتبط با توده‌های نفوذی عمیق و نیمه عمیق سنوزوئیک می‌باشد (Mehrabietal., 1999; Daliran., 2007; Ghorbani., 2013). در پیوند با این تکاپوهای ماگمایی چندین منطقه کانی‌زایی شده شامل کنسارهای AS-Au (عربشاه، زرشوران، آق دره)، Sb (آق دره بالا، بالدرقانی، بخیربولغی)، Hg (شیرمرد، یار عزیز-شاخ شاخ)، Mn (دبکلو)، Fe (شهرک، کوه بابا)، Pb-Zn (آی قلعه سی، آرپاچایی) و Zn(Au-Fe) (چیچکلو) و مناطقی دگرسان شده با رخنمون‌های غیر عادی طلا در آندزیت‌ها و رسوبات سازند قم واجد دگرسانی آرژلیک ± آلونیتی (کوه‌های کلکلی، ایوب انصار، عربشاه، توزلار)، را می‌توان نام برد (Daliran., 2007). در این ارتباط در شمال عربشاه در کوه‌های گورگور، کلکلی (Kolkali dagh) و قره داغ واقع در شمال باختری کنسار زرشوران واحدهای آذرین ساب ولکان و نیمه نفوذی تراز بالا با ترکیب میکرودیوریت و میکرومونزونیت به سن پلیوسن به درون واحد‌های آتشفشانی الیگومیوسن تزریق و سبب توسعه وسیع زون‌های دگرسانی آرژلیکی و آلونیتی و کائولینیتی همراه با کانی



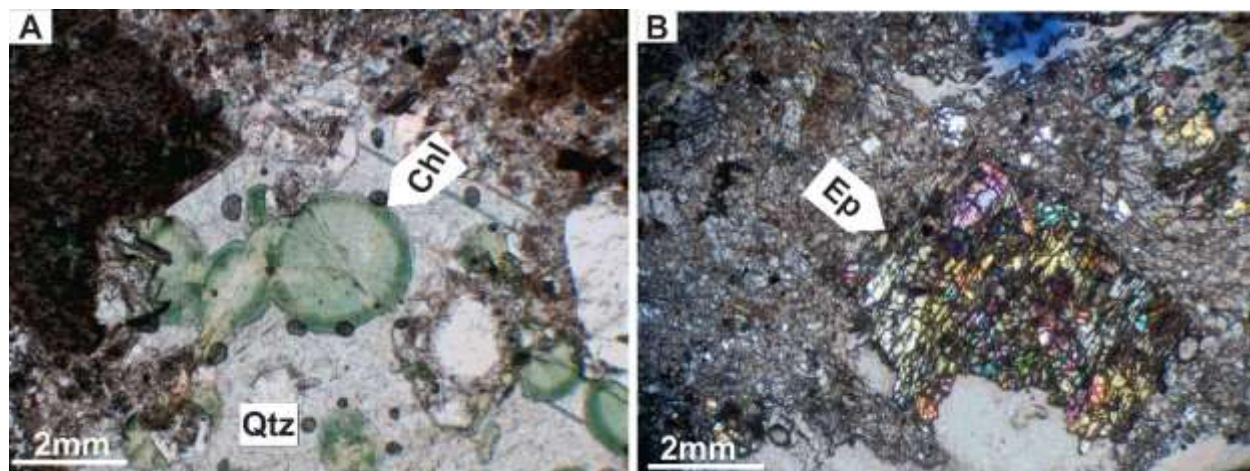
زایی گسترده طلا، مس و آهن شده است. این محدوده به علت وجود آنومالی‌های آرسنیک، آنتیموان، سرب، روی و طلا و همچنین با توجه به جایگاه ویژه آن در بین کانسارهای طلای زرشوران واقع در جنوب شرق، کانسار طلای و آنتیموان آق دره در غرب، کانسار طلا، سرب و روی آرپاچایی در شرق آن همراه با کانیزایی آهن و فلزات پایه در پیرامون این مناطق در گویچه قلعه، یکی از مناطق امید بخش جهت مطالعات اکتشافی می باشد. بررسی‌های انجام شده بر روی این منطقه تنها شامل تهیه نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ تخت سلیمان (باباخانی و قلمقاش، ۱۳۷۱) می باشد. از اینرو اطلاعات جامع و دقیقی درباره ویژگی‌های کانی شناسی و کانه زائی این منطقه وجود ندارد و بر روی ویژگی‌های زمین شیمیایی آن تاکنون مطالعه‌ای به انجام نرسیده است. هدف این پژوهش، بررسی زون‌های دگرسان و کانیزایی شده منطقه کلکلی داغ- گورگور به منظور ارزیابی شیوه کانیزایی و پتانسیل اکتشافی آن می باشد. جهت نیل به این اهداف از مطالعات صحرایی، کانی شناسی و ژئوشیمی عنصری استفاده شده است.



شکل 1. نقشه زمین شناسی منطقه مورد مطالعه (تهیه شده بر اساس نقشه ۱:۱۰۰۰۰۰ تخت سلیمان)



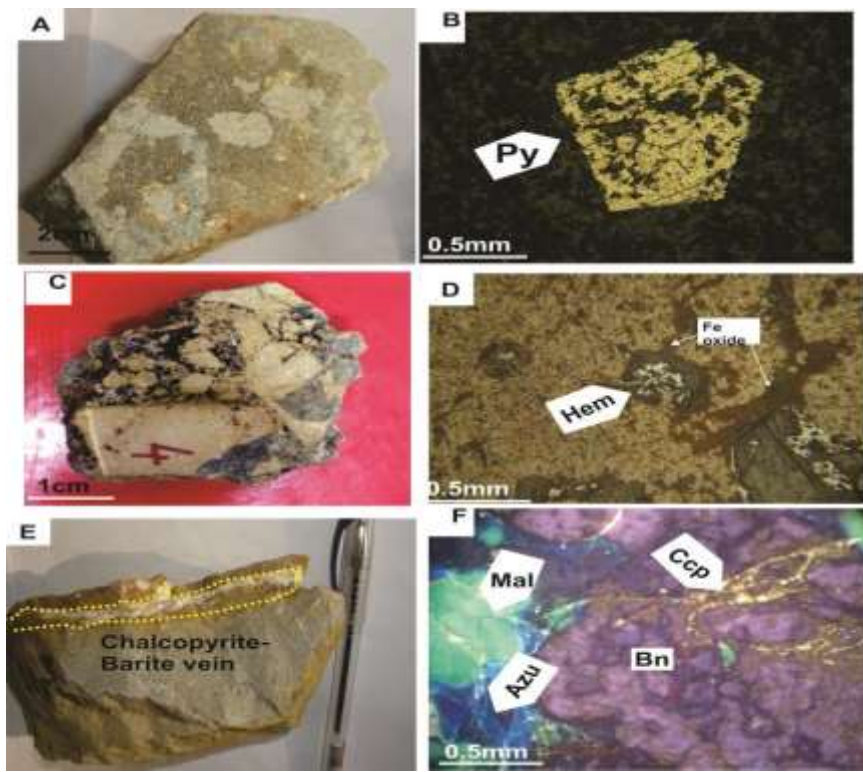
دگرسانی پروپیلیتیک در گورگور در بیرونی ترین بخش منطقه کانیزاسی شکل گرفته و در مقایسه با زون سرپیسیتیک و آرژیلیک از شدت کمتری برخوردار است. کانیهای مهم زون پروپیلیتیک شامل: اپیدوت، زئوزیت، کلریت، کلسیت، آلبیت و پیرت است.



شکل ۱- A و B) رشد بلورهای کلریت و اپیدوت در سنگ های آذرین دگرسان شده در زون دگرسانی پروپلیتیکی

توالی پاراژنتیکی تهیه شده بر اساس مطالعات بافتی و کانی شناسی نشان می دهد که کانی سازی به طور کلی طی دو مرحله اصلی شامل مرحله اول شامل کالکوپیریت، هماتیت و پیریت و مرحله دوم شامل پیریت های رگه ای همراه با اریپیمان و باریت صورت پذیرفته است (شکل ۵). پیش از کانیزاسی، رخداد شکستگی ها و ایجاد درز و شکاف در سنگهای منطقه موجب صعود سیالات کانه دار سبب کانیزایی پیریت های دانه ریز نسل اول در سنگهای منطقه تشکیل شده است که در اغلب نمونه های برداشت شده قابل شناسایی است. در مرحله بعد از کانیزایی اول پیریت های شکاف پرکن بر روی مجموعه قبلی تشکیل شده و آنها را قطع کرده است. با پایان گرفتن مراحل هیدروترمال، عوامل جوی تأثیر نموده و مرحله بعد از کانیزایی در اثر عملکرد سیالات برونزاد شروع شده است. در این مرحله از کانیزایی تحت تأثیر عوامل اکسیداسیون اکسیدها و سولفیدهای آهن، هماتیت ثانویه، گوتیت و لیمونیت تشکیل شده اند. سیالات آزاد شده از این فرایند سبب ایجاد رودخانه بسیار سمی کلکلی داغ شده است. علاوه بر این اکسید شدگی کانی های سولفیدی مس دار مانند کالکوپیریت در این مرحله سبب ایجاد کربنات های مس مانند مالاکیت و آزوریت شده است.





شکل ۲- (A) لایه پیریتی همراه با پیریت‌های نسل اول دانه ریز پراکنده در نمونه دستی. (B) تصویر میکروسکوپی از بلور پیریت در نمونه A. (C) برشی شدگی و کانه زایی آهن در واحدهای ساب و لکان در شمال کوه گورگور. (D) تصویر میکروسکوپی از نمونه C. (E) رگه باریتی-کالکوپیریتی در ماسه سنگ‌های میوسن. (F) تصویر میکروسکوپی از نمونه E.

منابع

باباخانی، ع. قلمقاش، ج. (۱۳۶۷): نقشه ۱:۱۰۰۰۰۰ تخت سلیمان، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور.

Beus, A. A., Grigorian, S.V.(1977) Geochemical exploration methods for mineral.. Applied Publishing Ltd., Wilmette, Illinois, USA.

Robb, L. (2005), Introduction to Ore-Forming Processes (Blackwell Science).

Guilbert, John M. and Charles F. Park, Jr., 1986, *The Geology of Ore Deposits*, Freeman, p. 302.

Daliran, D.,(2007) The carbonate rock-hosted epithermal gold deposit of Agdarreh, Takab geothermal field, NW Iran—hydrothermal alteration and mineralization.. *Miner Deposita* 43:383–404.



Mart´, J., and Ernst, G.,(2005) Volcanoes and the Environment. Cambridge University Press. UK..

Mehrabi B, Yardley BWD, Cann JR (1999) Sediment-hosted disseminated gold mineralisation at Zarshuran, NW Iran. Miner Depos 34:673–696

Reich, M., Palenik, C. S., Utsunomiya, S., Becker, U., Stixrude, L., Kesler, S.E., and Ewing, R.C., 2005,

Ghorbani, M., 2013, The Economic Geology of Iran (Mineral Deposits and Natural Resources).Springer, Netherlands, 569p

pirAjno, F. 1992. Hydrothermal Mineral deposits. Principles and Fundamental Concept for the Exploration Geologist. Springer-Verlag, New York

Solubility limit of gold in arsenian pyrite from Carlin-type and epithermal deposits: EMPA, SIMS, HRTEM and quantum mechanical constraints. Proc. Geol. Soc. Am. Abstr. Prog. 35: 358.

Sillitoe, R.H., 1993. Epithermal models: Genetic types, Geometrical controls and shallow features, 403-4-17. In: Kirkham, R.V. Mineral deposit modeling, GAC Special paper 40, 798p.

