

**بیست و سومین همایش انجمن زمینشناسی ایران** ۲۰ و ۲۱ آبانماه ۱۳۹۹ The 23<sup>rd</sup> Symposium of Geological Society of Iran 10-11 November, 2020



## **مطالعات سیالات در گیر معدن مس تیپ مانتو کوشک بهرام ، ایران مرکزی** مرجان جبلی<sup>۱</sup>\*، پیمان افضل <sup>۳،۲</sup>، لیلی دانشورصائین<sup>۴</sup> ، محمد لطفی<sup>۵</sup>

۱ دکترا، باشگاه پژوهشگران جوان و نخبگان، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال، تهران، ایران \* ۲. دانشیار بخش مهندسی نفت و معدن، واحد تهران جنوب، دانشگاه آزاد اسلامی، تهران، ایران ۳. عضو هیات مدیره انجمن زمین شناسی ایران، تهران، ایران محمومی میران، ایران ۴. استادیار، گروه زمین شناسی، دانشگاه پیام نور، تهران، ایران شمال، میران میران میران ۵. دانشیار، دانشکده علوم پایه، دانشگاه آزاد واحد تهران شمال، ایران میران میران میران میران میران ایران







کانسار مس تیپ مانتوکوشک بهرام، همراه رخساره های ولکانیکی ائوسن تا الیگومیوسن، در بخش میانی ایران مرکزی و در کمان ماگمایی ارومیه-دختر قرار گرفته است. سنگ های اصلی منطقه شامل پیروکلاستیک توف،

آندزیتیک توف و پیروکلاستیک آندزیت می باشد. بر اساس مطالعات میکروترمومتری سیالات درگیر، دمای همگن شدگی ۶۵ تا ۲۲۶ (با میانگین ۱۵۷.۵) درجه سانتی گراد و دامنه تغییرات شوری سیالات بین ۱۳.۹۹ تا ۳۰.۲۹ (با میانگین ۱۹.۲) درصد وزنی نمک طعام بدست آمد. ژرفای به دام افتادن سیال ها در این کانسار کمتر از ۲۰۰ متر و فشار کمتر از ۵۰ بار در تشکیل آن مؤثر بوده است، لذا این کانسار از نوع کانسارهای دماپایین و شوری کم تا متوسط است. بر اساس شواهد شوری و دما، کانسار مس مانتو کوشک بهرام بیشترین شباهت را با کانسار معدن بزرگ و کانسارهای ولکانیکی تیپ مانتو شیلی دارد.

**کلید واژهها:** سیالات در گیر، دمای همگن شدگی، معدن کوشک بهرام، مس تیپ مانتو، ایران مرکزی.

## مقدمه

کانسار مس تیپ مانتوکوشک بهرام، تقریباً در مرکز برگه ۱۰۰۰۰۰۱ زاویه قرار گرفته است که به لحاظ موقعیت زمینشناسی، در زون ایران مرکزی و در کمربند ماگمایی ارومیه-دختر قرار گرفته (شکل۱) که شامل نهشتههای مس پورفیری مانند سرچشمه، سونگون، میدوک، کهنگ و دره زار [2],[6],[8],[8],[02],[4],[8] و مس های رگه ای تیپ مانتو به خصوص در قسمت میانی خود مانند خلخاب-نشوه، نارباغی، کوه پنگ و کوشک بهرام می باشد[10],[9],[1],[14],[8],[7]. سنگهای میزبان نمونههای مورد مطالعه، عمدتاً شامل سنگهای (آندزیت، تراکی آندزیت، ریولیت، توفهای برشی و…) میباشند(شکل۱). هدف از این پژوهش، مشخص کردن چگونگی شرایط تشکیل میانبارهای سیال مسوول کانه زایی در معدن کوشک بهرام است .میانبارهای سیال اطلاعات با ارزشی را در ارتباط با دما، فشار، چگالی و ترکیب سیال های مسئول کانه زایی بیان می کنند [17] سیال، کوارتز و فقط در ۱ نمونه، کلسیت میباشد. در مجموع، اندازهگیریهای میزبان ۴ نمونه از میانبارهای سیال، انجام گرفت.



شکل ۱- موقعیت محدوده مورد مطالعه (کوشک بهرام) بر روی نقشه زونهای ساختاری ایران **(Stocklin, 1968**)

## شکل ۲-الف- انواع سیالات درگیر اولیه(P) و ثانویه کاذب(PS) موجود در منطقه کوشک بهرام، ب- میانبارهای دو فازی غنی از مایع

## جدول۱- نتایج میکروترمومتری سیالات درگیر نمونه های بدراشت شده از معدن مس مانتو کوشک بهرام

Sample	KB 4-2	KB 6	KB 7-1	KB7-2	KB 10
Host minerals	Q	Cal	Q	Q	Q
Mode	L+V=L	L+V=L	L+V=L	L+V=L	L+V=L
Te (°C)	-60	- 45	-60	-45	
Tm <sub>ice</sub> (°C)	-24.5	-19.32	30.38	10.45	
Tm <sub>hydro</sub> (°C)	-33	-27.75	47.25		
Th (°C)	194	162.31	164.7	160.36	87.25
Salinity	5.01	8.82	7.22	14.44	

دمای یوتکتیک(TEu) اندازه گیری شده برای میانبارهای سیّال، بین ۴۰ – تا ۶۰ – درجه سانتی گراد است. در ین محدوده دمایی، میانبارهای سیّال از فازهای یخ، هیدروهالیت و مایع تشکیل شدهاند. برای محاسبه شوری، از دمای ذوب آخرین بلور یخ(Tmice) ، استفاده میشود که در نمونههای مورد مطالعهTmice ، بین ۱۰ – تا ۴۷ -است. بر این اساس، شوری در کانسار کوشک بهرام، بین ۱۳.۹۹ تا ۲۰.۲۹ درصد وزنی نمک طعام است(شکل۴). محدوده با شوری بالای ۲۸ درصد وزنی معادل نمک طعام، به دلیل حضور2CaCl در سیّال رگچههای کلسیتی است. محدوده با شوری متوسط هم احتمالاً به دلیل اختلاط سیّالات ماگمایی و سیّال رگچههای کلسیتی است. محدوده با شوری متوسط هم احتمالاً به دلیل اختلاط سیّالات ماگمایی و میدهد. . دمای همگن شدن میانبارهای سیّال در کانسار کوشک بهرام بین ۵۶ تا ۲۲۶ درجه سانتی گراد، با میدهد. . دمای همگن شدن میانبارهای سیّال در کانسار کوشک بهرام بین ۲۵ تا ۲۲۶ درجه سانتی گراد، با متوسط ۱۹۷۵ می باشد که بیشترین فراوانی، مربوط به دماهای بین ۱۴۰ تا ۱۸۰ درجه سانتی گراد است (شکل۴) .



شکل۵- نمودار مقایسه نقاط دما و شوری معدن کوشک بهرام(ستاره قرمز) با کانسار مانتو معدن بزرگ در ایران و کانسارهای تیپ مانتو شیلی [19],[17],[11]]

میانگین دامنه تغییرات دمایی تشکیل این کانسارها، از ۱۵۰ تا ۳۶۰ درجه سانتی گراد و دارای شرایط فشار پایین و نزدیک به منحنی جوشش است[12]. حتی شواهد جوشش در این کانسارها دیده شده است [16],[12]. دامنه تغییرات شوری این کانسارها، متغیر [12] از ۵/۱ تا ۶۲ درصد وزنی نمک طعامگزارش شده است[16]. در کانسار کوشک بهرام، شوری به طور متوسط ۱۹.۲ درصد وزنی نمک طعام میباشد و دمای همگن شدن در حدود ۱۸۵ تا ۲۲۶ و به طور متوسط ۱۹۷۰ درجه سانتی گراد است. نزدیکی و همپوشانی آشکاری میان محدوده دما و شوری کانسار کوشک بهرام، با محدوده کانسار معدن



در کانسار مس مانتوکوشک بهرام، دمای همگن شدن در حدود ۱۸۵ تا ۲۲۶ و به طور متوسط ۱۵۷.۵ درجه سانتی گراد است. با توجّه به مطالعات میانبارهای سیال کانسار کوشک بهرام، عمق به دام افتادن سیالات در اعماق خیلی کم و نزدیک به سطح زمین تشکیل شده است؛ لذا این کانسار از نوع کانسارهای دماپایین و شوری کم تا متوسط است. در نمودارهای مربوط به دمای همگن شدگی و شوری سیال کانه ساز، دو دسته دیده می شود که یک دسته از داده ها دارای دمای بالاتر و شوری پایین تر و دسته دیگر دارای دمای پایینتر و شوری بالاتر هستند که می تواند نشان دهنده دو نوع سیال گرمابی باشد. ژرفای به دام افتادن سیّال ها در این کانسار، کمتر از ۲۰۰ متر و فشار کمتر از ۳۰ بار در تشکیل آن مؤثر بوده است. بر اساس شواهد شوری و دما، کانسار مس مانتو کوشک بهرام بیشترین شباهت را با کانسار معدن بزرگ و کانسارهای ولکانیکی تیپ مانتو شیلی دارد.

پژوهش حاضر با همکاری شرکت محترم معدنی حدیدگسترسیرجان به انجام رسیده است. نگارندگان از جناب آقای حسینی، مدیر محترم شرکت و آقایان مهدی تهامی و احسان حاج مولاعلی کمال تشکر را دارند.



[1]جبلی. م، افضل پ، پورکرمانی م، جعفری راد. ع، تعیین مدل توصیفی کانسار مس کوشک بهرام (ایران مرکزی) با استفاده از دادههای ژئوشیمیایی، پتروگرافی، کانهنگاری و میکروترمومتری، رساله دکتری، دانشگاه آزاد واحد تهران شمال، 1396. References:

[2] Abdolmaleki M, Tabaei M, Fathianpour N, Gorte Ben GH (2017). Selecting optimum base wavelet for extracting spectral alteration features associated with porphyry copper mineralization using hyperspectral images. International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation 58: 134-144.

[3] Afzal, P., Fadakar Alghalandis, Y., Khakzad, A., Moarefvand, P., Rashidnejad Omran, N., Asadi Haroni, H., 2012. Application of power-spectrum evolume fractal method for detecting hypogene, supergene enrichment, leached and barren zones in Kahang Cu porphyry deposit, Central Iran. J. Geochem Explor 112, 131e138.

[4] Afshooni SZ, Mirnejad H, Esmaeily D, Asadi Haroni H (2013). Mineral chemistry of hydrothermal biotite from the Kahang porphyry copper deposit (NE Isfahan), Central Province of Iran. Ore Geology Reviews 54: 214-232.

[5] Alirezaei A, Arvin M, Dargahi S (2017). Adakite-like signature of porphyry granitoid stocks in the Meiduk and Parkam porphyry copper deposits, NE of Shahr-e-Babak, Kerman, Iran: Constrains on geochemistry. Ore Geology Reviews 88: 370-383.

[6] Beiranvand Pour A, Hashim M, Hydrothermal alteration mapping from Landsat-8 data, Sar Cheshmeh copper mining district, south-eastern Islamic Republic of Iran. Journal of Taibah University for Science 9: 155-166.

[7] Boric R, Holmgren C, Wilson NSF, Zentilli M (2002). The Geology of the El Soldado Manto Type Cu (Ag) Deposit, Central Chile. In Porter, T.M. (Ed.), Hydrothermal Iron Oxide Copper-Gold & Related Deposits: A Global Perspective, PGC Publishing, Adelaide 2: 163-184.

[8] Fazli, N., Ghaderi, M. & Maghfouri, S., 2015. Eastern Narbaghi Manto type stratabound copper mineralization in Eocene volcanosedimentary sequence, northeast Saveh. [In:] Iran 33th National Geosciences Symposium, 10.

[9] Jebeli, M., Afzal, P., Pourkermani, M., Jafarirad, A., 2018. Correlation between rock types and Copper mineralization using fractal modeling in Kushk-e-Bahram deposit, Central Iran. Geopersia 8 (1), 131-141.

[10] Jebeli, M., Afzal, P., Pourkermani, M., Jafarirad, A., 2020. Fluid inclusion characteristics of the Cenozoic volcanic-hosted Kushke-Bahram manto type Cu deposit, central Iran. Geologos 26, 2 (2020): 127–137.

[11] Kojima S, Astudillo J, Rojo J, Trista' D, Hayashi K (2003). Ore mineralogy, fluid inclusion, and stable isotopic characteristics of stratiform copper deposits in the coastal Cordillera of northern Chile. Mineralium Deposita 38: 208-216.

[12] Kojima S, Trista-Aguilera D, Hayashi K (2008). Genetic Aspects of the Manto-type Copper Deposits Based on Geochemical Studies of North Chilean Deposits. Resource Geology 59(1): 87-98.

[13] Pirajno, F., 1992- Hydrothermal mineral deposits. Springer-Verlag, 709 p. Pirajno, F., 2009- Hydrothermal processes and mineral systems. Springer, Geological Survey of Western Australia, Perth, WA, Australia, 1273 p.

[14] Rajabpour, Sh., Jiang, Sh., Lehmann, B., Abedini, A., Gregory, D., 2018. Fluid inclusion and O–H–C isotopic constraints on the origin and evolution of ore-forming fluids of the Cenozoic volcanic-hosted Kuh-Pang copper deposit, Central Iran Ore Geology Reviews, Volume 94, 277-289.

[15] Rezaei Kahkhaei M, Galindo C, Pankhurst RJ, Esmaeily D (2011). Magmatic

differentiation in the calc-alkaline Khalkhab–Neshveh pluton, Central Iran. Journal of Asian Earth Sciences 42: 499-514. [16] Ramirez, L.E., Palacios, C., Townley, B., Parada, M.A., Sial, A.N., Fernandez-Turiel, J.L., Gimeno, D., Garcia-Valles, M. & Lehmann, B., 2006. The Mantos Blancos copper deposit: an upper Jurassic breccia-style hydrothermal system in the coastal range of northern Chile. Mineralium Deposita 41, 246–258.

[17] Roedder, E., 1984- Fluid Inclusions, Reviews in Mineralogy 12. Mineralogical Society of America, 646 p.

[18] Richards, J.P., 2015. Tectonic, magmatic, and metallogenic evolution of the Tethyan orogen: From subduction to collision. Ore Geology Reviews 70, 323-345.

[19] Salehi L, Rasa I (2016). Sulfur Isotopic Characteristics of the Chalcocite in Madan Bozorg Cu Deposits, Abbas Abad, NE Iran, 34th National and the 2nd International Geosciences Congress, Tehran, Iran.

[20] Soltani F, Afzal P, Asghari O (2014). Delineation of alteration zones based on Sequential Gaussian Simulation and concentration–volume fractal modeling in the hypogene zone of Sungun copper deposit, NW Iran. Journal of Geochemical Exploration 140: 64-76.

شکل ۳– میانبارهای دوفازی (L+V) متشکل از فاز گاز (V) و مایع آبگین (L) در نمونه KB6 با بزرگنمایی ۸۰۰ برابر



شکل۴– الف– هیستوگرام توزیع فراوانی درجه حرارت. ب– درصد شوری انکلوزیون های موجود در معدن کوشک بهرام

روس تحم

ه منظور شناخت ماهیت فیزیکوشیمیایی سیالات کانهساز و بررسی روند تغییرات دمایی در حین تشکیل کانسار کوشک بهرام و با توجه به شواهد صحرایی، از رگههای کوارتزی همراه با سولفید و کلسیت ها،5 مقطع دوبرصیقل برداشت و در دانشگاه تربیت مدرس تهیه گردید و مطالعات میکروترمومتری در آزمایشگاه مرکز نحقیقات فرآوری موادمعدنی ایران به کمک استیجStage) THMS600)، گرمکننده و منجمدکننده با مدل Linkam که بر روی میکروسکوپ Zeissنصب است، صورت گرفت. دامنه حرارتی دستگاه، ۱۹۶- تا ۶۰۰+ درجه سانتیگراد است. دستگاه، مجهز به دو کنترلگر، گرمایش(TP94) و سرمایش(LNP) ، مخزن ازت (جهت پمپ نیتروژن برای انجماد) و مخزن آب (جهت خنک کردن دستگاه در دمای بالا) بوده است. کالیبراسیونStage در گرمایش، با دقّت±0.6 درجه بوده که با نیترات سزیمCesium nitrate)) و با نقطه ذوب ۴۱۴ درجه، صورت پذیرفت و در انجماد با دقت ۲/۰  $\pm$  درجه و با مادّه استاندارد ان-هگزان-N) Hexane) با نقطه ذوب ۳/۹۴– درجه سانتی گراد انجام گرفت. خطای اندازه گیری دستگاه، در حد ۱/۰ ± درجه سانتی گراد میباشد. در مطالعات پترو گرافی نمونههای کوشک بهرام، سیالات در گیر اولیه(P)، ثانویه(S) و ثانویه کاذب(PS) شناسایی شدند. رگچههای کوارتز و کلسیت، به طور کلّی، ضخامتی در حدود چند میلیمتر دارند و ا اوانی رگچههای کمتر از ۳ میلیمتر، بیشتر است. این رگچهها همراه با سولفیدهای مس نیمه وجهدار، مثل کالکوپیریت، کالکوسیت، دیژنیت و بورنیت، میباشند. در مطالعات مینرالوگرافی، به نظر میرسد، کالکوپیریت غالباً صورت اوّلیه از حاشیه، بلورهای کالکوسیت و دیژنیت را جانشین کرده است. همچنین سولفیدهای کالکوپیریت، بورنیت، کوولیت و کالکوسیت به صورت افشان در زمینه نمونه نیز مشاهده می شود. مطالعات انجام شده، نشان داد حداقل ۳ تیپ میانبار سیّال در کانسار کوشک بهرام، تشکیل شده است که عبارتند از: تکفاز غنی از مایع(L) ، دوفازی غنی از مایع(L+V) ، دوفازی غنی از گاز(V+L) . میانبارهای تکفازی میلهایشکل، غلب در امتداد سطوح رخ بلورهای کلسیت، مشاهده می شوند(جدول۱). در نمونههای مورد مطالعه، فقط میانبارهای دوفازی غنی از مایع، برای مطالعات میکروترمومتری مناسب و اندازهگیریها بر روی آنها انجام گرفت(شکل۳). این میانبارها، اغلب به صورت منفرد و به مقدار کمتر، به صورت تجمّعات چندتایی و نیز دنباله، مشاهده می گردد . انکلیزیونها در اندازههای ۵ میکرون تا ۲۰ میکرون، مشاهده شدند؛ امّا سیّالات با اندازه ۶ تا ۱۵ میکرون، بیشترین فراوانی را دارند