

تعیین منشأ زمرد بر اساس روش طیف سنجی

نرگس بارانی^۱، هاتف زینلی اصلانی^۲، مسعود کیانی^۳

^۱ nagesb27@yahoo..com

کارشناسی ارشد زمین شناسی اقتصادی، دانشگاه لرستان

^۲ hatefzeini@gmail.com

موسسه گوهرشناسی تحسین، مرکز رشد واحد های فناور، دانشگاه خوارزمی تهران

^۳ kianigemology@gmail.com

موسسه گوهرشناسی تحسین، مرکز رشد واحد های فناور، دانشگاه خوارزمی تهران

چکیده: زمردها بر اساس طیف سنجی و اینکلوژن از نظر ژنز به دو دسته هیدروترمال/دگرگونی یا میزبان شایست تقسیم می شوند. زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی از جمله زمردهای کلمبیا دارای میانبراهای سیال می باشند اما به راحتی توسط طیف سنجی-UV-NIR قابل تشخیص می باشند. براساس طیف سنجی UV-NIR زمردهای نوع شایست میزبان به طور کلی محتوی Fe بیشتری نسبت به زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی هستند. برجسته ترین ویژگی های مشاهده شده در نمودار طیف سنجی زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی جذب گسترده ^{3}Cr در محدوده ۴۳۰ و ۶۰۰ nm و بالاترین قله ^{3}Cr در ۸۳۳ nm است. بالاترین طول طیف جذبی مربوط به Fe در محدوده ۸۱۰ nm برای زمردهای میزبان شایست می باشد. کلید واژه -زمرد، کلمبیا، آنالیز طیف سنجی، اینکلوژن

ORIGIN DETERMINATION OF EMERALD BASED UV-Vis-NIR SPECTROSCOPY

The Paper Title in English

1 Narges barani, nagesb27@yahoo.com

2 Hatef zeinali aslani, hatefzeini@gmail.com

3 Masoud Kiani, kianigeology@gmail.com

The Authors Affiliations (First complete name last name) and Emails

Abstract- In this paper we try to describe our experimental or theoretical results. This abstract should be about 200 words.

Keywords: Maximum five keywords related to the paper subjects, sorted in alphabetical order separated by comma are required.

مقدمه

غلظت آنالیت را تعیین کرد. نمونه ها و روش های تحلیلی زمردهای موجود در این مطالعه عمدتاً از مجموعه مرجع GIA هستند که بیش از یک دهه توسط بخش گوهرشناسی صحرایی GIA جمع آوری شده اند. سنگ های موجود در مجموعه مرجع GIA از منابع معتبر به دست آمده و تا حد امکان نزدیک به منبع استخراج به دست آمده اند. این زمرد ها عمدتاً از معادن کلمبیا، زامبیا، روسیه، برزیل، افغانستان و ماداگاسکار می باشند که طی مطالعه با هم مورد مقایسه خواهند گرفت.

بحث

بر اساس شرایط تشکیل زمین شناسی و تعیین منشأ زمردها در دو گروه هیدروترمال/دگرگونی و سنگ شیبست میزبان/ماگمایی تقسیم می شوند (Giuliani et al., 2019). این تقسیم بندی همچنین می تواند باعث تمایز بین زمردهای کلمبیا با دیگر زمردها شود. زمردهای کلمبیا، افغانستان و چین در گروه زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی و زمردهای زامبیا، روسیه، اتیوپی و برزیل در گروه زمردهای نوع سنگ شیبست میزبان/ماگمایی قرار می گیرند. در بسیاری از موارد تشخیص این دو گروه از طریق خواص گوهر شناسی زمردها امکان پذیر است. زمردهای هیدروترمال/دگرگونی اغلب دارای سیالات درگیر چند فازی منظم هستند در حالی که زمردهای شیبستی/ماگمایی دارای سیالات درگیر چند فازی نامنظم و محصور شده می باشند. تفاوت در ظاهر این میانبرها به احتمال زیاد مربوط به محصور شدن اینکلوزن ها در شرایط دمایی و عمق تشکیل زمردها قبل از رسیدن به سطح زمین می باشد (Giuliani et al., 2019). تکنیک های تحلیلی پیشرفته نباید تنها بر پایه مشاهدات سیالات درگیر باشد (Giuliani et al., 2020). زمردهای نوع شیبست میزبان به طور کلی محتوی Fe بیشتری نسبت به زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی هستند (Vertriest and Wongrawang; 2018). این تمایز شیمیایی به راحتی با استفاده از طیف سنجی UV-NIR قابل تشخیص است. نتیجه آنالیز طیف سنجی UV-NIR چند نمونه از زمردهای هیدروترمال/دگرگونی در شکل ۲ دیده می شود.

در صنعت جواهرت تشخیص منشأ زمرد و سایر سنگهای رنگی گوهری با استفاده از آزمایشگاه های گوهر شناسی رشد چشم گیری داشته است. ولی تعیین منشأ زمردها همیشه چالش بر انگیز بوده است. در این آزمایشگاه ها تعیین منشأ زمرد با روش های مطالعه اینکلوزن ها، آنالیز طیف سنجی، بررسی عناصر کم یاب توسط لیزر (LA-ICP-MS) انجام پذیر می باشد. با روش های اینکلوزن و طیف سنجی اغلب می توان زمردهای کلمبیایی را از دیگر منابع شناسایی کرد. برای زمردهای غیر کلمبیایی علاوه بر اطلاعات مربوط به اجزای سنگ تجزیه و تحلیل عناصر کمیاب توسط (LA-ICP-MS) مورد نیاز است. زمردهای کلمبیا دارای رنگ سبز خالص گرم تر و شدیدتری نسبت به زمردهای مناطق جغرافیایی دیگر هستند (شکل ۱). زمردهای گرانیقیمت بسیار شفاف هستند. رنگ آنها به طور مساوی توزیع می شود و هیچ منطقه بندی رنگی در چشم دیده نمی شود. اگر رنگ آن بیش از حد مایل به زرد یا مایل به آبی باشد، آن سنگ زمرد نیست، بلکه انواع دیگری از بریل است و ارزش آن هم طبق رنگی که دارد، کاهش می یابد. تعیین منشأ جغرافیایی عامل مهمی برای انتخاب زمردهای مرغوب می باشد. گسترش و تنوع در منابع زمرد تعیین منشأ را پیچیده کرده است. حقیقت این است که ظاهر زمرد بین ذخایر معدنی مختلف همپوشانی دارد.

روش کار

روش آنالیز طیف سنجی UV-VIS یکی از ویژگی هایی است که در شیمی تحلیلی برای تعیین خصوصیات کمی مواد مورد استفاده قرار می گیرد. در طیف سنجی مرئی-فرا بنفش قسمتی از نور جذب ماده شده و قسمتی از آن از ماده عبور می کند. نتیجه این طیف سنجی به صورت تابعی از طول موج در نمایشگر نشان داده می شود. از آن جایی که هر ماده جذب مخصوص به خود را دارد، یک رابطه منحصر به فردی بین ماده و طیف UV-VIS وجود دارد. بنابراین از این طیف می توان اطلاعات کمی ماده را به دست آورد. در واقع می توان با اندازه گیری میزان جذب در یک طول موج خاص،

زمردهای نوع هیدروترمال نشان می دهند. علاوه بر طیف سنجی UV-NIR برای تعیین منشأ زمردهای هیدروترمال و شیبست میزبان باید از روش های دیگر از جمله شیمی عناصر کم یاب و مشاهدات و بررسی اینکلوزن های سنگ استفاده کرد.



شکل ۱: تصویری از زمرد ۸۸,۴ گرمی کلمبیایی

نتیجه گیری

طیفسنجی می تواند بسیاری از چالش های گوهرشناسان را حل کنند. به عنوان مثال در مدت زمان بسیار کم می توان یک سنگ زمرد را به کمک طیفسنجی شناسایی و تعیین منشأ کرد. در سال های اخیر خرید و فروش سنگ های قیمتی از جمله زمرد افزایش یافته است. تعیین منشأ و اصالت زمرد مهم ترین ویژگی های طیفسنجی این است که آنالیزها غیر مخرب هستند و آسیبی به نمونه وارد نمی کنند. همچنین این اندازه گیری ها با سرعت بالایی انجام می گیرد. همین ویژگی ها سبب می شود تا طیفسنجی به یک عضو جدانشدنی در گوهرشناسی تبدیل شود. همان طور که می دانید منشأ (origin) زمرد ها حائز اهمیت است. طیفسنجی امکان تعیین منشأ سنگ های قیمتی را فراهم می کند. اما برای دقت بیشتر در تعیین منشأ علاوه بر طیف سنجی UV-NIR زمردهای هیدروترمال و شیبست میزبان باید از روش های دیگر از جمله شیمی عناصر کم یاب و مشاهدات و بررسی اینکلوزن های سنگ نیز استفاده کرد.

برجسته ترین ویژگی های مشاهده شده در نمودار طیف سنجی این گروه از زمردها جذب گسترده Cr^{3+} در محدوده ۴۳۰ و ۶۰۰ nm و بالاترین قله Cr^{3+} در ۶۸۳ nm است. طیف ها با عدم وجود هرگونه باند جذب در نمونه های کلمبیا در نزدیک منطقه IR در درجه های بالاتر ۷۰۰ nm مشاهده مشود (طیف انتهایی در شکل ۲). دیگر منابع از زمردهای نوع هیدروترمال/دگرگونی (چین و افغانستان) که عموماً محتوی Fe بیشتری هستند معمولاً باندهای جذبی در ۸۱۰ nm به خاطر وجود Fe^{2+} نشان می دهد یا حتی نزدیک به محدوده طیف Fe^{3+} را نشان می دهد. بر پایه و اساس این مشاهدات و ویژگی ها می توان زمردهای کلمبیا را از زمردهای دیگر کانسارها تشخیص داد (Saeseaw et al. 2014). با این حال، همانگونه که در شکل ۲ دیده می شود بین زمردهای کلمبیایی و دیگر اعضای گروه هیدروترمال/دگرگونی در برخی نقاط هم پوشانی وجود دارد. به طور معمول زمردهای کلمبیا Fe کمتری نسبت به سایر معادن زمرد دارند. با این حال در تعداد کمی از نمونه سنگ های زمرد کلمبیا محتویات بالایی از آهن مشاهده می شود بطوری که باندهای جذبی Fe^{2+} در محدوده ۸۱۰ nm دیده می شود. از آنجا که زمردهای افغانستان محتوی Fe بیشتری نسبت به سنگ های کلمبیا هستند در محدوده غلظت های پایین تر Fe برخی سنگ ها ممکن است تنها یک جذب اندک مربوط به Fe را در باندهای ۸۱۰ nm نشان دهد، که می تواند باعث اشتباه در طبقه بندی طیفی زمرد کلمبیایی شود. بنابر این در تفسیر طیف UV-NIR برای تفکیک زمردهای کلمبیا از سایر زمردها باید دقت زیادی بکار گرفته شود، و روش های متعدد دیگری از جمله شیمی عناصر کم یاب برای شناسایی منشأ جغرافیایی زمردها استفاده شود. زمردهای نوع میزبان شیبست به دلیل محتوی Fe بالاتر از زمردهای کلمبیایی و سایر انواع زمردهای هیدروترمال/دگرگونی به راحتی از طریق طیف سنجی UV-NIR قابل تفکیک می باشند (شکل ۲). در بیشتر مشاهدات واضح ترین تمایز بالاترین طول طیف جذبی مربوط به Fe در محدوده ۸۱۰ nm برای زمردهای نیزبان شیبست می باشد. علاوه بر این زمردهایی با آهن بالاتر تمایل بیشتری به طیف باند بلندتر Fe^{3+} در محدوده ۳۷۲ nm را نسبت به

مراجع:

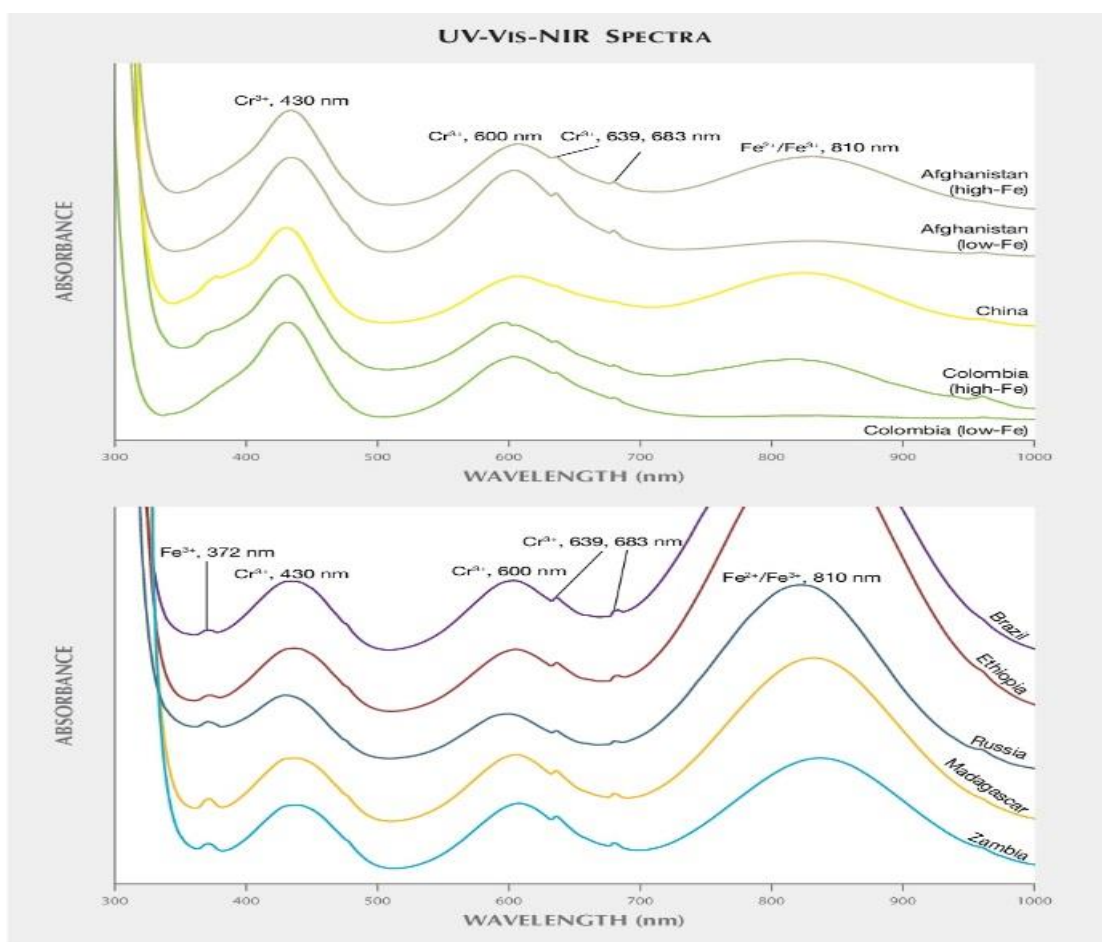
[1] Giuliani G., Chaussidon M., Schubnel H.-J., Piat D.H., Rollion-Bard C., France-Lanord C., Giard D., de Narvaez D., Rondeau B. (2000) Oxygen isotopes and emerald trade routes since antiquity. *Science*, Vol. 287, No. 5453, pp. 631–633.

[2] Giuliani G., Groat L.A., Marshall D., Fallick A.E., Branquet Y. (2019) Emerald deposits: A review and enhanced classification. *Minerals*, Vol. 9, No. 2, p. 105, <http://dx.doi.org/10.3390/min9020105>.

[3] Giuliani G., Groat L.A. (2020) Geology of corundum and emerald gem deposits: A review. *G&G*, Vol. 55, No. 4, pp. 464–489.

[4] Saeseaw S., Pardieu V., Sangsawong S. (2014) Three-phase inclusions in emerald and their impact on origin determination. *G&G*, Vol. 50, No. 2, pp. 114–132, <http://dx.doi.org/10.5741/GEMS.50.2.114>

[5] Vertriest W., Wongrawang P. (2018) A gemological description of Ethiopian emeralds. *InColor*, No. 40, pp. 72–73.



شکل ۲: تصویربالا نمودار طیف سنجی UV-NIR زمردهای نوع هیدروترمال/ دگرگونی را نشان می دهد. تصویر پایینی نمودار طیف سنجی UV-NIR زمردهای نوع سنگ شیبست میزبان/هاگمایی را نشان می دهد