湖北十堰红褐色条纹绿松石的谱学特征

库雅伦1,杨明星1,2*,刘 佳1

1. 中国地质大学(武汉)珠宝学院,湖北 武汉 430074

2. 中国地质大学(武汉)珠宝检测中心,湖北武汉 430074

摘 要 条纹绿松石是湖北十堰绿松石市场出现的一种深受消费者喜欢的品种,该研究对象为一块基底为 浅蓝绿色,条纹为红褐色的绿松石样品,红褐色条纹在浅缘蓝色基底上规律性分布。对样品进行显微观察、 能谱仪成分测定、显微紫外-可见-近红外光谱仪测试和显微激光拉曼光谱仪测试。研究结果表明,样品的红 褐色条带由呈近圆形的赤铁矿集合体在绿松石中规律性聚集形成,赤铁矿颗粒细小,呈圆点状、雪花状集合 体在绿松石中浸染状分布;化学成分测试结果表明条带处比基底处铁含量高,且杂质矿物中 FeO_T 含量约为 56.06%~59.13%;显微紫外-可见-近红外光谱显示杂质矿物中的致色离子主要为 Fe³⁺,可见 374 nm 附近 由 Fe³⁺的 d 电子跃迁[$^{6}A_{1} \rightarrow ^{4}E(^{4}D)$]所致的弱吸收、429 和 418 nm 附近由 Fe³⁺的 d 电子跃迁($^{6}A_{1} \rightarrow ^{4}E, ^{4}A_{1}(^{4}G)$)所致的双吸收、475 nm 附近和 544 nm 附近由 Fe³⁺对{[$^{6}A_{1} \rightarrow ^{4}T_{1}(^{4}G)$]}电子跃迁所致的弱吸收;杂质矿物的显微激光拉曼光谱在 225,296,411,612,659 和 1 320 cm⁻¹处显示赤铁矿的典型拉曼峰。条纹绿松石中杂质矿物的谱学特征表明该杂质矿物为赤铁矿。绿松石中的赤铁矿为绿松石矿床中的伴生矿物,绿松石中赤铁矿的存在为绿松石的产地鉴别以及古代绿松石的产地溯源提供数据支撑,条纹绿松石中杂质矿物赤铁矿的周期性出现表明绿松石形成环境的不稳定及周期性。

关键词 条纹绿松石;赤铁矿;化学成分;拉曼光谱;显微紫外-可见-近红外光谱 中图分类号: P575 文献标识码: A DOI: 10.3964/j.issn.1000-0593(2020)11-3639-05

引 言

绿松石是我国四大名玉之一,在我国新疆、西藏等少数 民族地区,以及伊朗、埃及等有宗教信仰的地区,绿松石被 视为神秘辟邪之物,佩戴绿松石是人们自古以来就有的传 统。绿松石的主要产地有伊朗、埃及、俄罗斯、美国和中国, 中国的绿松石产地主要有湖北、陕西、安徽、河南新疆、青 海等,中国湖北省十堰市是国内重要的绿松石产地。条纹绿 松石是近年来绿松石市场上出现的新品种,其花纹独特,肉 眼观察为多条平行的条带,条带可宽可窄,条带颜色有蓝、 蓝绿、黄绿、红褐色等,市场俗称"水波纹",深受消费者喜 爱,加之产量稀少,更是供不应求。

曾璇等□□通过拉曼光谱、红外光谱等谱学分析方法对绿 松石及其仿制品、高品质绿松石、不同产地绿松石的谱学特 征进行了一定程度的研究。湖北省十堰绿松石矿为风化淋滤 型,绿松石的成矿受外界环境影响较大,常见石英、绢云母、 黄铁矿和透闪石等成岩过程中形成的杂质矿物及埃洛石、水 铝英石、褐铁矿、针铁矿、黄钾铁矾、磷铝石、磷钙铝石-纤 磷钙铝石等次生矿物^[2]。付保国等^[3-4]已对绿松石及其矿床 中的杂质矿物及伴生矿物做了大量研究,但条纹绿松石是绿 松石中的特殊品种,至今仍未有学者对其进行系统研究,对 于条纹绿松石中的杂质矿物及其成因的研究仍需补充和完 善。本文通过对条纹绿松石样品进行显微观察、化学成分测 试、显微紫外-可见-近红外光谱测试以及显微激光拉曼光谱 测试,准确鉴别杂质矿物的种类,并通过这些测试为绿松石 鉴定人员提供有效、快速的鉴别方法,通过分析讨论绿松石 中杂质矿物的成因,为绿松石科研人员研究绿松石成因提供 思路。

1 实验部分

1.1 样品

研究样品来自湖北省十堰绿松石市场,编号为 YS04,为

收稿日期: 2019-11-19,修订日期: 2020-03-22

基金项目:国家重点研发计划项目(2018YFF0215403)资助

作者简介:库雅伦,女,1994年生,中国地质大学(武汉)珠宝学院硕士研究生 e-

天然绿松石成品,琢型为椭圆戒面[如图1(a,b)]。样品总体 颜色分布不均,颜色呈条带状分布,基底呈浅蓝绿色,可见 多条黄褐色和红褐色的条带,条纹近平行排列,红褐色条带 放大可见是由褐色圆点组成,圆点直径约1~10 μm[如图1 (c,d)]。该样品相对密度2.760,紫外荧光灯下观察,长波 和短波下基本无荧光。





Fig. 1 (a) the front photograph of the sample, (b) the back photograph of the sample, (c) and (d) the local enlarged photographs of the sample

1.2 测试条件

采用激光剥蚀电感耦合等离子体质谱仪(LA-ICP-MS, Agilent 7700e, Agilent)进行化学成分定量分析,测试在武汉 上谱分析科技有限责任公司完成。测试条件:激光能量 80 mJ,能量密度 5.5 J·cm⁻²,激光剥蚀束斑直径 44 µm,频率 6 Hz,激光剥蚀的次数 300 pauls。测试时使用合成玻璃 NIST 610,作为外部标准样品,由于磷酸盐标样的缺乏,在 测量过程中,选用 1 个成分由 LA-ICP-MS 等进行过元素均 匀性及稳定性评价的绿松石样片作为工作标样,每测一次外 部标准样品时同时测一次工作标样,以监控整个测量过程仪 器漂移及数据质量情况。



采用能谱仪(EDS, Aztec X-MAX80, OXFORD)进行主 量化学成分半定量测试,测试在中国地质大学(武汉)地球科 学学院完成。能谱工作电压 15 kV, deadline 20~30,元素分 析范围 Be~Cf,所得结果进行归一化处理,通过背散射照片 对其进行物相观察。

采用显微紫外-可见-近红外光谱仪(Micro UV-VIS-NIR, MSV5200, Jaseco)进行致色元素测试,测试在中国地质大学(武汉)珠宝学院完成。测试方法为反射法,测试范围 350~850 nm,响应速度: fast, UV/Vis 狭缝 5.0 nm, NIR 狭缝 20.0 nm,扫描速度 200 nm・min⁻¹,数据间隔 0.2 nm, 光斑大小 50 μ m。

采用拉曼光谱仪(Raman, Senterra R200L, Bruker)进行 成分结构测试,测试在中国地质大学(武汉)珠宝学院完成。 测试条件为:激光源为 532 nm, 10 mW; 扫描时间为 5 s; 累 加次数为 20 次; 分辨率为 $9 \sim 15$ cm⁻¹,光谱范围为 $45 \sim$ 4 450 cm⁻¹,测试之后的图谱使用 OPUS 软件进行基线校 正、平滑等处理, origin 软件绘图。

2 结果与讨论

2.1 激光剥蚀电感耦合等离子体质谱分析

在 YS04 号样品上选择红褐色条带区域, 横穿红褐色条 带进行 ICP 微区原位化学元素测试, 实际测试点位如图 2。 测试点位 1 号—7 号为红褐色条带区, 8 号、9 号为基底。通 过对测试点位 ICP 测试结果的观察分析, 绿松石中的主量元 素 P, Al和 Cu 含量在条带与基底含量几乎无差异, P₂O₅ 含 量约为 40.14% ~ 43.18% [图 2(a)], Al₂O₃ 含量约为 33.02% ~ 35.34% [图 2(b)], CuO 含量约为 9.47% ~ 9.89% [图 2(c)], 而 Fe 含量随条带有明显变化, FeO_T 含量 10.54% ~ 12.09% [图 2(d)]、明显高于基底的 FeO_T 含量 9.86% ~ 9.97%。

2.2 能谱仪分析

YS04 样品红褐色条带的背散射图像如图 3(a)和(b)所示,可见衬度明显不同的两个物相,可见光下呈褐色的近圆形矿物在背散射电子图像中呈亮白色物相,而基底呈暗色物相,放大可见近圆形矿物呈雪花状、浸染状,为颗粒细小的晶体聚集而成的近圆形集合体。





图 2 样品中(a) P_2O_5 , (b) Al_2O_3 , (c) CuO 和(d) FeO_T 的含量图 Fig. 2 Content maps of (a) P_2O_5 , (b) Al_2O_3 , (c) CuO and (d) FeO_T



图 3 放大 120 倍(a)和(b)放大 900 倍为背散射图像 Fig. 3 (a) ×120 and (b) ×900 are back scattered images

该近圆形的矿物集合体由结晶颗粒细小的晶体聚集而 成,呈浸染状分布在基底中,因此主量成分测试结果为近圆 形点状矿物和基底混合的化学元素成分。对该近圆形点状矿 物进行能谱扫描如图 4(a,b,c),半定量测试结果如表 1,其 中 FeO_T 含量占总含量一半以上,为 56.06%~59.13%,此 外,含有约 15.76%~17.07%的 Al_2O_3 ,13.02%~16.12% 的 P_2O_5 ,4.52%~5.99%的 CuO,1.92%~4.33%的 SiO₂, 及少量的 SO₃, K₂O, CaO。

2.3 显微紫外-可见-近红外光谱仪分析

使用显微紫外可见-近红外光谱仪在 LA-ICP-MS 的测试 点位附近进行测试,结果如图 5 所示。浅蓝绿色基底(8 号点 位)在紫外及紫区、蓝绿区附近反射较强,使样品基底呈现 蓝色调,红褐色条带(1,5 和 7 号点位)在红橙区反射较强, 使条带呈现暗红色、红褐色色调。样品基底在紫区 429 nm 附近的明显吸收为绿松石中 Fe³⁺的⁶ $A_1 \rightarrow {}^4E, {}^4A_1({}^4G) d$ 电 子跃迁所致,条纹在紫外区 374 nm 附近的弱吸收为绿松石 中 Fe³⁺的⁶ $A_1 \rightarrow {}^4E({}^4D) d$ 电子跃迁所致,紫区429和418 nm附近的明显双吸收为赤铁矿中Fe³⁺的⁶ $A_1 \rightarrow {}^4E, {}^4A_1({}^4G)$



图 4 (a), (b), (c)为近圆型点状矿物能谱仪测试结果 Fig. 4 (a), (b) and (c) are the results of micro-close circular EDS test

d 电子跃迁所致, 蓝区 475 nm 附近的吸收为绿松石中 Fe³⁺ 对的电子跃迁[⁶A₁+⁶A₁→⁴T₁(⁴G)+⁴T₁(⁴G)]所致, 绿区 544 nm 附近的弱吸收为赤铁矿中 Fe³⁺ 对的电子跃迁⁶A₁+ ⁶A₁→⁴T₁(⁴G)+⁴T₁(⁴G)所致。

表 1 近圆形矿物的能谱测试结果 Table 1 EDS results of near-circular minerals

Wt ⅔	Al_2O_3	SiO_2	P_2O_5	SO_3	K_2O	CaO	V_2O_5	FeO_T	CuO	总量
谱 6	15.76	4.33	13.02	0.00	0.00	0.45	2.79	59.13	4.52	100
谱 10	17.07	2.27	14.96	0.00	0.26	0.62	2.54	56.29	5.99	100
谱 12	17.15	1.94	16.12	0.62	0.00	0.00	2.47	56.06	5.64	100



2.4 显微激光拉曼光谱分析

为确定杂质矿物的物相结构,进行显微激光拉曼光谱测试(如图 6)。在显微激光拉曼光谱仪的显微镜下可见杂质呈近圆形,杂质矿物在 225, 296, 411, 612, 659 和 1 320 cm⁻¹ 处有尖锐的拉曼峰,与 RRUFF 数据库的 hematite(赤铁矿)的拉曼谱峰一致。





2.5 分析与讨论

条带中的近圆形杂质矿物的背散射电子图像表明,该近 圆形杂质矿物为矿物集合体,矿物颗粒细小,聚集成雪花 状、圆点状,呈浸染状分布在绿松石中。受杂质矿物颗粒大 小及仪器测试范围和深度的影响,化学成分测试结果常为绿 松石与杂质矿物混合物的化学成分。绿松石化学式为

References

CuAl₆[PO₄]₄(OH)₈ • 4H₂O,理想化学成分 P₂O₅含量为 34.89%,CuO含量为9.83%,Al₂O₃含量为37.59%,H₂O 含量为17.69%。将杂质矿物的能谱仪测试结果中Al₂O₃含 量(约为15.76%~17.07%),P₂O₅含量(约为13.02%~ 16.12%)及CuO含量(4.52%~5.99%)进行配比,可知 Al₂O₃含量约为36.72%~39.96%,P₂O₅含量约为30.34% ~37.56%及CuO含量10.53%~13.96%,杂质矿物测试结 果中Al₂O₃,P₂O₅和CuO含量在绿松石含量范围之内,因 此可推断,测试结果中Al₂O₃,P₂O₅和CuO等主要来源于 绿松石,为绿松石的主量化学成分。

激光剥蚀电感耦合等离子体质谱仪测试结果表明红褐色 条带较绿松石基底含有较高的 Fe,能谱仪对红褐色近圆形杂 质矿物的主量化学成分半定量测试结果表明该矿物为含铁矿 物,其显微紫外-可见-近红外光谱可见 Fe³⁺ 跃迁所致吸收 峰,即杂质矿物中的铁离子主要为 Fe³⁺,因此,化学成分测 试结果及紫外光谱测试结果表明,红褐色近圆形杂质矿物为 含三价铁离子的铁矿物。结合红褐色杂质矿物的显微激光拉 曼光谱在 225,296,411,612,659 和 1 320 cm⁻¹处的尖锐特 征拉曼谱峰可确定该杂质矿物为赤铁矿,其中在 225 cm⁻¹ 附 近的拉曼峰归属为 A_{1g} 振动模,在 296,411 和 612 cm⁻¹ 附近 的拉曼峰归属为 E_{g} 振动模^[5-6]。

绿松石在淋滤沉积成矿过程中常伴生其他矿物,如炭 质、泥质、黏土矿物、含铁矿物等。绿松石的形成环境—— 表生环境受外界(温度、水份、压力等)影响较大,有些含铁 矿物在氧化环境下不稳定,在氧气和水的作用下常形成赤铁 矿^[7],表生环境下形成的赤铁矿多为隐晶质或粉末状集合 体,呈暗红色,绿松石中多条红褐色条带近平行重复出现, 体现了绿松石形成环境中温度和水分的不稳定性和周期性。

3 结 论

(1)绿松石的红褐色条带由杂质矿物赤铁矿产生,该矿 物颗粒细小聚集成集合体,呈浸染状与绿松石混杂在一起, 显微放大观察杂质矿物呈近圆形褐色点状。

(2)绿松石的红褐色条带处含铁量较基底含铁量高,条 带中杂质矿物的 FeO_T 含量约为 56.06%~59.13%,杂质矿 物显示 Fe^{3+} 所致的紫外-可见吸收,且在 225,296,411, 612,659 和 1 320 cm⁻¹处显示特征的赤铁矿拉曼谱峰。

(3)绿松石中的杂质矿物赤铁矿为绿松石成矿过程中吸附含铁矿物,经氧化作用及脱水作用形成,赤铁矿的发现可为绿松石产地鉴别及古代绿松石产地溯源提供数据支撑,杂质矿物赤铁矿在绿松石中呈条带状周期性出现,指示了绿松石成矿环境的不稳定及周期性。

- [1] ZENG Xuan, YANG Zhi-jun, LI Xiao-xiao, et al(曾 璇,杨志军,李晓潇,等). Spectroscopy and Spectral Analysis(光谱学与光谱分析), 2019, 39(3): 834.
- [2] FU Bao-guo, HOU Qing-ya(付宝国, 侯青亚). Huabei Land and Resources(华北国土资源), 2017, 80(5): 33.
- [3] SHI Zhen-rong(石振荣). Geological of Jiangsu(江苏地质), 2008, 32(2): 109.

第 11 期

- [4] SHI Zhen-rong, CAI Ke-qin, GONG Ming-quan(石振荣,蔡克勤,龚明权). Geological of Northwest(西北地质), 2008, 41(2): 56.
- [5] Chamritski I, Burns G. The Journal of Physical Chemistry B, 2005, 109(11): 4965.
- [6] Zoppi A, Lofrumento C, Castellucci E M, et al. Journal of Raman Spectroscopy, 2008, 39(1): 40.
- [7] WANG Pu(王 濮). Systematic Mineralogy(系统矿物学). Beijing: Geological Publishing House(北京:地质出版社), 1982. 421.

Spectroscopic Characteristics of Turquoise With Reddish-Brown Stripes From Shiyan, Hubei Province

KU Ya-lun1 , YANG Ming-xing1, 2* , LIU Jia1

1. Gemmological Institute, China University of Geosciences (Wuhan), Wuhan 430074, China

2. Gem Testing Center, China University of Geosciences (Wuhan), Wuhan 430074, China

Abstract Striped turquoise is a kind of popular variety in the turquoise market of Shiyan, Hubei Province. In this paper, a turquoise sample with the light blue-green substrate and reddish brown stripes was studied. Moreover, reddish brown stripes regularly distributed on the light blue-green turquoise substrate. It has been tested by microscopic observation, EDS, micro-laser Raman spectrometer and micro UV-VIS-NIR. The results show that reddish-brown stripes are formed by the regular gathering of nearly round hematite aggregation in turquoise. Hematite particles are fine and disseminated distributed in the form of dots and snowflakes in turquoise. The results of chemical composition test show that the iron content in the strip is higher than that in the substrate, and the FeO_T content in the inclusion minerals is about 56.06% \sim 59.13%. Micro UV-VIS-NIR spectra show the chromogenic ions in the inclusion minerals mainly are Fe^{3+} . It can be seen that the weak absorption near 374nm is caused by the d-electron transition of $\text{Fe}^{3+}({}^{6}A_{1} \rightarrow {}^{4}E({}^{4}D))$, the double absorption near 429 and 418 nm is caused by the d-electron transition of $\operatorname{Fe}^{3+}({}^{6}A_{1} \rightarrow {}^{4}E, {}^{4}A_{1}({}^{4}G))$, and the weak absorption near 475 and 544 nm is caused by the electron transition of Fe^{3+} $\left(\left[^{6}A_{1}+^{6}A_{1}\rightarrow^{4}T_{1}(^{4}G)+^{4}T_{1}(^{4}G)\right]\right)$. The Raman spectrum of inclusion minerals is typical of hematite at 225, 296, 411, 612, 659, 1 320 cm⁻¹. The spectroscopic characteristics of inclusion minerals in striped turquoise indicate that the inclusion mineral is hematite. Hematite in the turquoise is the associated mineral in turquoise deposit. The existence of hematite in turquoise can provide data support for the origin identification of turquoise and the origin traceability of ancient turquoise. The periodic appearance of hematite, an inclusion mineral in the Striped turquoise, indicates the instability and periodicity of the formation environment of turquoise.

Keywords Striped turquoise; Hematite; Chemical composition; Raman spectrum; Micro UV-VIS-NIR spectrum

(Received Nov. 19, 2019; accepted Mar. 22, 2020)

* Corresponding author