质 谱 学 报

第37**卷 第**4期 2016年7月

Journal of Chinese Mass Spectrometry Society

Vol. 37 No. 4 Jul. 2016

热电离质谱测定钙同位素过程中双稀释剂的选择

刘 芳^{1,2},祝红丽^{1,2},谭德灿^{2,3},刘峪菲^{1,2},康晋霆^{1,4}, 朱建明³,王桂琴¹,张兆峰¹

(1.中国科学院广州地球化学研究所,同位素地球化学国家重点实验室,广东 广州 510640;
 2.中国科学院大学,北京 100049;3.中国科学院地球化学研究所,环境地球化学国家重点实验室,贵州 贵阳 550002;
 4.中国科学技术大学,中国科学院壳幔物质与环境重点实验室,安徽 合肥 230026)

摘要:本研究从理论和实践两方面详细阐述了热电离质谱法(TIMS)测定钙同位素过程中双稀释剂种类的选择,以及样品与双稀释剂最佳稀释比的确定。结果表明:在TIMS测定中, 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂比目前常用的 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂无合。双稀释剂更具优势。首先,尽管使用 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂可能产生较大的误差,但其与样品存在较大的稀释比区间,即 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂的最小误差变化更为稳定,可以允许更为宽泛的样品和稀释剂的混合比例;其次, 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂的平均质量数与目标比值 44 Ca/ 40 Ca 的平均质量数仅相差0.5,在样品量较少或者测量过程中分馏效应较大时,使用 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂做仪器分馏校正产生的偏差最小;最后, 42 Ca 43 Ca 易被同时接收且离子光学聚焦效应较小,可降低或消除仪器本身微小改变对信号不稳定性的影响,有利于保证数据精确度。综上, 42 Ca⁻⁴³Ca 双稀释剂可作为 TIMS测量钙同位素的首选。

关键词:钙同位素;双稀释剂;⁴²Ca⁻⁴³Ca;热电离质谱(TIMS) 中图分类号:O657.63 文献标志码:A 文章编号:1004-2997(2016)04-0310-09 doi:10.7538/zpxb.youxian.2016.0031

Optimization of Calcium Double-Spike on Measuring Calcium Isotopic Compositions by Thermal Ionization Mass Spectrometer (TIMS)

LIU Fang^{1,2}, ZHU Hong-li^{1,2}, TAN De-can^{2,3}, LIU Yu-fei^{1,2},

KANG Jin-ting^{1,4}, ZHU Jian-ming³, WANG Gui-qin¹, ZHANG Zhao-feng¹

(1. State Key Laboratory of Isotope Geochemistry, Guangzhou Institute of Geochemistry,

Chinese Academy of Sciences, Guangzhou 510640, China; 2. University of Chinese Academy of Sciences,

Beijing 100049, China; 3. State Key Laboratory of Environmental Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550002, China;

4. CAS Key Laboratory of Crust-Mantle Materials and Environments, School of Earth and Space Sciences, University of Science and Technology of China, Hefei 230026, China)

Abstract: Detailed investigations on how to choose the optimal double-spike and the

收稿日期:2015-08-28;修回日期:2016-03-24

基金项目:国家自然科学基金重大项目(41490632);国家自然科学基金重点项目(91328204);国家自然科学基金面上项目 (41373007);同位素地球化学国家重点实验室项目(SKLIG-JY-12-01,SKLIG-JY-13-03,SKLIG-KF-13-03)资助

作者简介:刘 芳(1990—),女(汉族),湖北人,博士研究生,同位素地球化学专业。E-mail: fangliu@gig.ac.cn 通信作者:张兆峰(1973—),男(汉族),江苏人,研究员,从事同位素地球化学分析研究。E-mail: zfzhang@gig.ac.cn 网络出版时间:2016-07-05;网络出版地址:http://www.cnki.net/kcms/detail/11.2979.TH.20160705.1218.014.html

optimal mixture ratios of the two single spikes in the double-spike, as well as on how to determinate the optimal sample/spike ratio range during measurement of calcium isotopic compositions by thermal ionization mass spectrometer (TIMS), were carefully carried out in both theory and practices. Compared to the ⁴²Ca-⁴⁸Ca and ⁴³Ca-⁴⁸Ca doublespikes, which are used widely, ⁴²Ca-⁴³Ca double-spike has its distinctive advantages. Firstly, although the error on the fractionation factor α is relatively bigger when using ⁴²Ca⁴³Ca double-spike, but it only fluctuates a little at a much wide range of sample/ spike ratio in spiked samples than using the ⁴²Ca-⁴⁸Ca or ⁴³Ca-⁴⁸Ca. Secondly, the average mass of the two isotopes in ⁴²Ca-⁴³Ca double-spike and target ⁴⁴Ca/⁴⁰Ca ratio, only differs by 0. 5 mass unit from each other, thus errors in the corrected ratio resulted from fractionation correction will be minimized, especially when a lower amount of sample was loaded and/or the large fractionation on the instrument occurred during mass determination. Finally, ⁴²Ca and ⁴³Ca can be simultaneously collected by TIMS without significant ion optic effect, which can enhance the data quality collected. In summary, ⁴²Ca⁴³Ca double-spike should be the optimal one to be used in the double-spike technique for precisely measuring calcium isotopic compositions by TIMS.

Key words: Ca isotopes; double-spike; ⁴²Ca-⁴³Ca; thermal ionization mass spectrometer (TIMS)

双稀释剂技术(double-spike technique)是 一项较为成熟的分析技术,适用于分析任意含 4 个以上同位素的元素体系,可有效校正同位 素在化学分离和质谱测定过程中发生的分馏, 从而获取自然样品的真实同位素组成^[1-2],在非 传统稳定同位素领域应用广泛^[3-4]。双稀释剂 是由两种单稀释剂按照一定的比例混合而 成,其种类不仅关系到能否准确校正分析过 程中产生的分馏,而且还会影响测定结果的 准确度和精密度。与样品一样,双稀释剂自 身的同位素组成较难准确地直接测定,但在 已知标样的同位素比值及其与真值之间的分 馏系数的前提下,可通过标样与稀释剂混合 溶液间接获得^[5]。

双稀释剂的种类以及稀释剂与样品的混合 比例是影响测定结果精密度和准确度的两个主 要因素。选择最佳的双稀释剂组合需要综合考 虑多种因素,其中最为关键的因素是由双稀释 剂引起的误差一定要小^[6]。针对不同的同位素 体系,选择误差最小化的标准是不同的。一般 对稳定同位素体系(如 Ca、Fe 等)而言,样品与 标样之间的分馏系数 α (即自然分馏系数 α)的 误差越小越好;而对于放射性同位素体系(如 Pb),则倾向于选择某些特定的同位素比值作 为考察对象($\mu^{206} Pb/^{204} Pb$ 值),此比值误差越 小精度越高。

本工作测定的钙同位素属于稳定同位素, 因此选用自然分馏系数α作为误差最小化的标 准,从理论计算和实际测试两个方面对热电离 质谱(TIMS)测定钙同位素过程中双稀释剂的 选择进行讨论。通过 Double-Spike Toolbox, 模拟计算不同双稀释剂条件下的误差变化,从 而确立最佳的双稀释剂组合,并在此基础上,计 算稀释剂中最佳单稀释剂比例和对应的最佳双 稀释剂与样品的混合比例。

1 Ca 同位素测定的现状

Ca有6个稳定同位素,分别是⁴⁰Ca、⁴²Ca、 ⁴³Ca、⁴⁴Ca、⁴⁶Ca及⁴⁸Ca,其丰度分别为96,941%、 Q 647%、Q 135%、2 086%、Q 004%和Q 187%^[7-8]。 Ca同位素值的表征一般用 $\delta^{44/40}$ Ca表示,其计 算公式如下^[9]:

 $\delta^{44/40}$ Ca = [(⁴⁴Ca/⁴⁰Ca)_{#H}/

$$({}^{44}\text{Ca} / {}^{40}\text{Ca})_{\bar{k}\bar{k}} - 1] \times 1 000$$

标样多采用 NIST SRM915a。钙同位素 的测定方法主要有热电离质谱法和多接收电感 耦合等离子体质谱法(MC-ICP-MS)。与 TIMS 相比,MC-ICP-MS测定钙同位素存在较 多的难点与不足。首先,同质异位素的干扰较 大,如⁴⁰ ArH²⁺、⁸⁸ Sr²⁺、¹⁴ N₃⁺、⁴⁰ K⁺ 和¹² C¹⁶ O²⁺ 等的干扰^[10-12];其次,⁴⁰ Ca 的自然丰度约为 97%, 而 MC-ICP-MS 测定采用⁴⁰ Ar 作为载气, 因此不能直接测试⁴⁰Ca;再次,钙同位素在化学 分离过程中存在明显的分馏现象^[13],而 MC-ICP-MS测定采用的是样品标样间插法,在不 使用双稀释剂的情况下无法校正该过程的分 馏,所以要求回收率尽量接近100%;最后, MC-ICP-MS测试过程中不易长时间保持仪器 状况稳定,这可能会影响数据的精密度和准确 度。Fietzke 等^[14] 和 Wieser 等^[15] 尝试在 MC-ICP-MS上测定钙同位素,他们采用样品与标 样尽量匹配、使用膜去溶喷雾器和提高分辨率 等方法降低干扰,虽有成效但并没有从根本上 解决问题。与 MC-ICP-MS 相比, TIMS 是一 个相对成熟且精度更高的测试方法,其受同质 异位素的干扰极少,而且双稀释剂技术可同时 校正化学分离和质谱测定过程中的同位素分 馏,是钙同位素测定的首选仪器,其缺点是样品 准备及单次测试时间较长,总体效率较低。

采用 TIMS 测定钙同位素,目前常用的高 丰度稀释剂主要有⁴² Ca、⁴³ Ca 和⁴⁸ Ca,故存在 3 种双稀释剂组合,即⁴² Ca⁻⁴³ Ca、⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca 和 ⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca。Russell 等^[7] 首次使用⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca 双 稀释剂校正仪器分馏,获得的数据精度为 ±0.5‰。之后,大多数实验室采用 ⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca^[16-19] 或⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca^[20-22] 双稀释剂,而 ⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca^[16-19] 或⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca^[20-22] 双稀释剂,而 ⁴² Ca⁻⁴³ Ca双稀释剂的使用较晚^[23-24]。除以上 3 种常 见的双稀释剂外,Fletcher 等^[25] 曾使用 ⁴³ Ca⁻⁴⁶ Ca双稀释剂,但由于⁴⁶ Ca 丰度较低,富集困 难,其应用范围受到限制。

由于钙在化学分离和质谱测定过程中都存 在明显的分馏现象^[26-27],因此,必须进行分馏校 正才能得到样品真实的同位素比值。Russell 等^[7]使用 TIMS 测定 Ca 同位素时发现,指数 分馏定律比线性或平衡分馏定律更符合仪器的 实际分馏情况。但是,Jungck 等^[28]发现,对于 没有添加稀释剂的样品,用指数分馏⁴⁴ Ca/⁴⁰ Ca 校正⁴⁸ Ca/⁴⁰ Ca 时存在明显的偏差。Hart 等^[29] 认为在 TIMS 上 Ca 的分馏并不严格遵循指数 分馏定律,提出了不同分馏储库的混合是造成 偏差的主要原因。Fantle 等^[4]认为在 TIMS 测 定过程中,样品点在钽带不同位置上的离子化 时间不同,因此造成实际的分馏情况更为复杂。 尽管以上结论有所不同,但多数情况下,在 TIMS上测定 Ca 同位素是遵循指数分馏定律 的,只是对于明显偏离指数分馏的数据点要慎 重对待。

2 分析和计算方法

本实验所有分析均在中国科学院广州地球化 学研究所同位素地球化学国家重点实验室进行, 前处理在净化室完成,质谱测定在 Triton TIMS 上实现,具体的化学分离流程参考文献[30]。

 2.1 自然分馏系数 α 的误差模拟计算以及样 品与稀释剂混合区间的计算

本实验的误差利用 Double-Spike Toolbox (www. johnrudge.com/doublespike),在 Matlab 语言环境中进行模拟计算^[31]。计算过程需 要 4 个同位素,其中有 2 个作为稀释剂。例如, 针对⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca 双稀释剂,可选用⁴⁰ Ca⁴² Ca⁴⁴ Ca 和⁴⁸ Ca 共 4 个同位素进行误差模拟计算。Ca 有 6 个稳定同位素,4 个同位素的组合有 15 种,再 从中选择 2 个作为双稀释剂的可能性有 6 种,因 此一共有 90 种可能的组合,但其中自然分馏系 数 α 的误差小于 2×10⁻⁴ u 的只有 31 种^[31]。

目前常用的 3 种双稀释剂组合为⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca、 ⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca 和⁴² Ca⁻⁴³ Ca,涉及的 3 种高纯单稀释 剂⁴² Ca、⁴³ Ca和⁴⁸ Ca纯度分别为 96. 8%(⁴² Ca)、 90. 0%(⁴³ Ca)和 97. 8%(⁴⁸ Ca),由 Isoflex 公司 提供。通过模拟计算发现,⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca 双稀释 剂测定⁴⁰ Ca、⁴² Ca、⁴⁴ Ca 和⁴⁸ Ca 四种同位素误差 最小;⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca双稀释剂测定⁴⁰ Ca、⁴³ Ca、⁴⁴ Ca 和⁴⁸ Ca四种同位素误差最小;而⁴² Ca⁻⁴³ Ca双稀 释剂测定⁴⁰ Ca、⁴² Ca、⁴³ Ca和⁴⁴ Ca四种同位素误 差最小。据此,针对这 3 种双稀释剂组合,分别 进行误差模拟计算,并从理论上计算自然分馏 系数 α 的误差,由此大致确定最佳的单稀释剂 比例以及双稀释剂与样品的混合比例区间。

2.2 实际样品检测

本实验所用的高纯⁴² Ca⁻⁴³ Ca 双稀释剂是 Isoflex 公司的碳酸盐固体粉末。分别称取约 50 mg^{42} Ca碳酸盐和约 10 mg^{43} Ca碳酸盐,将 稀释剂粉末一起溶解于 750 mL 5% HNO₃ 溶 液中,配制成⁴² Ca⁻⁴³ Ca 双稀释剂。为了确定稀 释剂与样品的最佳比例,并对理论计算的区间 范围进行检测,称取多份等量的 NIST SRM915a 标样于 7 mL 聚四氟乙烯杯中,依次添加不同 质量的双稀释剂,混合均匀并蒸干。将含有 5 μ g Ca 的样品点到已去气的钽单带上,用 10% H₃PO₄ 溶液作为激发剂,每个样品的测 量时间为 1~2 h(包括升温时间)。

2.3 数据校正的分馏定律

TIMS 测定 Ca 同位素过程中存在明显的 分馏现象^[32-33],因此必须对原始数据进行分馏 校正。本实验计算样品的 δ^{44/40} Ca 时,采用指 数分馏进行校正计算,具体的迭代计算方法参 见文献[20],这里简要介绍如下:

在一个三维坐标系中,假设 x, y, z 三个坐标轴分别由⁴³ Ca/⁴² Ca,⁴⁰ Ca/⁴² Ca,⁴⁴ Ca/⁴² Ca 同位素值表示。如果不存在同位素分馏,实际样品、稀释剂和混合物的 Ca 同位素组成应该落在同一条直线上,而实际测得的混合物结果却落在直线之外,说明存在分馏现象。用 β 表示实际样品的真实结果与仪器测试结果之间的分馏系数,Q表示样品与稀释剂中⁴² Ca 的比值,即Q=⁴² Ca_{稱稱利},根据简单的数学几何关系,得到:

$$\begin{split} &Q_{12(40)} = \left[({}^{40}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} - ({}^{40}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} \right] / \\ & \left[({}^{40}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} - ({}^{40}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} \right] (1) \\ &Q_{12(44)} = \left[({}^{44}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} - ({}^{44}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} \right] (2) \\ & uggamma \\ & \left[({}^{44}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} - ({}^{44}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} \right] (2) \\ & uggamma \\ & uggamma \\ & \left[({}^{14}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} - ({}^{44}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{c}} \right] \\ & uggamma \\ & \left[({}^{43}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{3}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{d}} \right] / (2) \\ & ({}^{43}\operatorname{Ca}/{}^{42}\operatorname{Ca})_{{}^{4}{}_{\mathbb{R}}\underline{c}\underline{c}} \right] / (1) \\ & - (2) & \left| < 10^{-6}\,{}_{\mathbf{K}}\underline{c}, u \right| \right| \\ & \left| (1) - (2) \right| < 10^{-6}\,{}_{\mathbf{K}}\underline{c}, u \right| \right| \\ & \left| (1) - (2) \right| < 10^{-6}\,{}_{\mathbf{K}}\underline{c}, u \right| \\ & uggamma \\$$

3 结果与讨论

双稀释剂的选择需要综合考虑多种因素, 如稀释剂的丰度、成本、对结果精度的影响、是 否便于仪器测量、离子光学效应的影响等。从 自然丰度的角度考虑,最好选用⁴³Ca和⁴⁶Ca,但 由于⁴⁶Ca 丰度较低,富集难度高,因此并不实 用。下面仅针对目前常用的⁴²Ca⁻⁴⁸Ca、⁴³Ca⁻ ⁴⁸Ca和⁴²Ca⁻⁴³Ca三种双稀释剂组合,从理论计 算和样品的实际检测结果两方面进行探讨。 3.1 双稀释剂与误差的理论模拟计算

由 2.1 节的模拟计算结果可得到双稀释剂 和稀释剂与样品混合比例的误差等值线图,示 干图 1,以及双稀释剂比例与自然分馏系数 α 的误差之间的相关关系图,示于图 2。图 1a 中,对于⁴² Ca-⁴⁸ Ca 双稀释剂,最佳的单稀释剂 比例⁴²Ca: 48 Ca = 37.5%; 60.0% \approx 5; 8, 最 **佳的双稀释剂与样品比值为**14.1%:85.9%; 图 1b 中,对于⁴³Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂,最佳的单稀 释剂比例⁴³ Ca : 48 Ca = 32.6% : 62.4% \approx 1:2,最佳的双稀释剂与样品比值为 15.3%:84.7%;图 1c 中,对于⁴² Ca⁻⁴³ Ca 双稀释剂,最 佳的单稀释剂比例⁴² Ca : 43 Ca = 51. 5% : 42.3%≈1:1,最佳的双稀释剂与样品比值为 33. 4%: 66. 6%; 图 1d 中, 使用的是⁴² Ca 和 43Ca纯稀释剂,计算得到的最佳单稀释剂组成 分别是 48.3% ⁴²Ca和 51.7% ⁴³Ca,接近于 1:1,最佳的双稀释剂与样品比值为 42.5%: 57.5%。可见,100%纯稀释剂与高纯稀释剂相 比,最佳的单稀释剂比值都接近于1,纯度越高 的稀释剂,双稀释剂占混合物的最佳比例越高, 但对最终测定结果的校正不会有明显影响。从 图 2 可以看出,⁴²Ca-⁴³Ca 的理论最低误差相对 较大,约为 42 Ca- 48 Ca 和 43 Ca- 48 Ca 的理论最低误 差的 2 倍;但在误差一定的条件下, 42 Ca- 43 Ca 双稀释剂具有更宽的样品-稀释剂混合区间, 即42 Ca-43 Ca 双稀释剂的最小误差变化更为稳 定,可以允许更为宽泛的样品和稀释剂的混合 比例。对于 42 Ca- 43 Ca 双稀释剂,理论上 42 Ca 和⁴³Ca 最佳的单稀释剂比接近 1:1, 但当单稀 释剂比增大至 5:1 时,误差变化不大,示于图 $2c_{o}$ 另外,从图 $2c_{o}$ 之 中可以看出,在自然分馏 系数 α 的误差小于4%的条件下,稀释剂与样 品的比值可以在 0.12:0.88~0.76:0.24(即 $1:7 \sim 1:0.32$)之间变化。因⁴³ Ca 的价格比 ⁴²Ca高出1个数量级以上,因此,在不影响数据 精密度和准确度的前提下,可将⁴²Ca和⁴³Ca最 佳单稀释剂比提高至5:1,此时,最佳的稀释剂 与样品混合比例是 33.4%:66.6%,约为1:2, 可满足误差小于4‰的要求。



注:a.⁴²Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂测定⁴⁰Ca、⁴²Ca,⁴⁴Ca 和⁴⁸Ca 四种同位素的误差;b.⁴³Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂测定⁴⁰Ca、 ⁴³Ca、⁴⁴Ca 和⁴⁸Ca 四种同位素的误差;c.⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂测定⁴⁰Ca、⁴²Ca、⁴³Ca 和⁴⁴Ca 四种同位素的误差; d. 纯⁴²Ca 和⁴³Ca 单稀释剂测定⁴⁰Ca、⁴²Ca、⁴³Ca 和⁴⁴Ca 四种同位素的误差;误差等值线的间隔是 1%, 最大为 25%,中间的十字表示最小的误差点,即最佳的比例值 图 1 自然分馏系数 α 的误差等值曲线图 Fig. 1 Contour plots of error in α for the Ca double-spike

3.2 双稀释剂的选择

通过对⁴² Ca-⁴⁸ Ca、⁴³ Ca-⁴⁸ Ca 和⁴² Ca-⁴³ Ca 三 种双稀释剂进行理论误差计算,发现⁴² Ca-⁴³ Ca 双稀释剂与另外两种双稀释剂相比,稀释剂与 样品的混合比例变化范围更大,这有利于实验 操作。下面从实验方面讨论⁴² Ca-⁴³ Ca 双稀释 剂的优点,并确定样品与稀释剂的最佳比值。

3. 2. 1 双稀释剂平均质量数与目标比值平均 质量数差值的影响 Wasserburg 等^[34] 假设真 实的分馏定律是指数分馏定律,对¹⁵⁰ Nd/¹⁴² Nd 校正发现,当平均质量差为 0 时,分馏校正结果 无偏差;当平均质量差为 3 时,偏差较大;即目 标比值平均质量数和双稀释剂的平均质量数越 接近,偏差越小;当两者差异超过 2 时,校正引 起的偏差不容忽视。类似现象在 Vance 等^[35] 的 Nd 同位素研究工作中也有发现,值得注意 的是,Gopalan 等^[36]证实了钙同位素测定过程 中也存在这个规律。⁴² Ca⁻⁴³ Ca、⁴² Ca⁻⁴⁸ Ca 和 ⁴³ Ca⁻⁴⁸ Ca 双稀释剂的平均质量数分别是 42. 5、 45 和 45. 5,而目标比值⁴⁴ Ca/⁴⁰ Ca 的平均质量 数是 42, 与⁴² Ca-⁴³ Ca 平均质量数仅相差 0.5。 因此,理论上可认为用⁴² Ca-⁴³ Ca 作为双稀释剂 最有利于分馏校正。

3.2.2 信号同时接收与非同时接收的差异

采用 TIMS 测定钙同位素过程中,由于受 仪器本身条件的限制,一般不建议或很难实现 ⁴⁰Ca~⁴⁸Ca的同时接收,因此需要设置 2 个测定 系列。通常情况下,将⁴⁰Ca~⁴⁴Ca设置在第一 系列,⁴⁴Ca~⁴⁸Ca 设置在第二系列。本实验在 法拉第杯的设置上分为两个系列:第一系列为 ⁴⁰Ca、⁴²Ca、⁴³Ca和⁴⁴Ca,第二系列为⁴³Ca、⁴⁴Ca和 ⁴⁸Ca。如果 TIMS 在同一个系列上同时测定所 有的 Ca 同位素,那么⁴⁰ Ca 或⁴⁸ Ca 的边缘杯效 应可能比较明显,且离子光学聚焦效应也需要 引起注意[37],这都会影响数据的可靠性。因 此,利用两个系列测试 Ca 同位素时需要考虑 两个问题:一是各个接收杯的离子光学聚焦效 应是否可以接受;二是双稀释剂在两个不同系 列上的信号是否稳定。在法拉第杯设置时,由 于⁴²Ca与⁴³Ca质量数相差较小,接收杯相邻而

314

置,⁴²Ca 与⁴³Ca 的信号较易被同时接收,且离 子光学效应小。不同接收模式对⁴⁴Ca/⁴⁰Ca测 定结果校正的影响示于图 3。可以看出,当信 号没有被同时接收时,利用指数分馏校正得到 的结果波动幅度较大;而当信号被同时接受时, 校正得到的结果很稳定。从这个角度考虑, ⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂较其他两种组合更具优势。 3.2.3 样品与稀释剂最佳比例的确定 在一 系列 50 μ g NIST SRM915a 等量标样中混合不 同质量的稀释剂,分别对其进行测定,结果表 明,当 NIST SRM915a 的 $\delta^{44/40}$ Ca 值可接受误 差为±0.1 时,稀释剂与样品的最佳比例约为 1:6,稀释剂的量有较大的变化范围((0.3± 0.05) g双稀释剂或(8.3±1.4) μ g钙),这与



注:a. ⁴²Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂的最小理论误差是 1. 5%;b. ⁴³Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂的最小理论误差是 1. 7%; c. ⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂的最小理论误差是 3. 3%;d. 3 种双稀释剂在最佳单稀释剂条件下的误差结果 图 2 双稀释剂比例与自然分馏系数 α 的误差之间的相关关系

Fig. 2 Plots of error in α against proportion of double spike in double-spike sample mixture



注:a. 非同时接收,绿色数据是用⁴²Ca/⁴³Ca 校正的结果,蓝色数据是用⁴³Ca/⁴⁸Ca 校正的结果,红色数据 是用⁴²Ca/⁴⁸Ca 校正的结果,数据波动浮动较大;b. 同时接收,绿色数据是用⁴²Ca/⁴³Ca 校正的结果,蓝色 数据是用⁴³Ca/⁴⁸Ca 校正的结果,红色数据是用⁴³Ca/⁴⁰Ca 校正的结果,数据波动较小;

括号中(1)和(2)分别表示第一系列和第二系列的数据

图 3 不同接收模式对"Ca/"Ca测定结果校正的影响

Fig. 3 Variation of measured ⁴⁴ Ca/⁴⁰ Ca ratios normalized to different ratios under different collection modes

理论计算结果一致。相应地,在此比例下,⁴⁰Ca 与 42 Ca的最佳比值约为 7,与文献值相当[7,23]。 3.3 ⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂的测定精度与部分标 样的测定结果

在文献[5]的基础上,将本实验与最新的文献 报告测试精度和标样测试结果一同列入表1。可 以看出,早期主要使用的双稀释剂是43Ca-48Ca 或 ⁴²Ca⁻⁴⁸Ca,⁴²Ca⁻⁴³Ca 的使用相对较晚;在当前质谱 测定技术条件下, 42 Ca- 43 Ca 双稀释剂与 43 Ca- 48 Ca 和⁴²Ca-⁴⁸Ca 双稀释剂的测定精度相差不大,实验 数据精度均在 $\pm 0.1\%$ 以内,但多接收(MC)模式 的精度明显高于单接收(SC)模式。

本实验使用⁴² Ca-⁴³ Ca 双稀释剂对国际标 样 NIST SRM915a、IAPSO 海水和 BHVO-2 进行测试,其测定结果与文献值的对比情况列 于表 2。可见,二者在误差范围内基本一致,这 说明本实验选择的双稀释剂以及稀释剂与样品 的比例是可行的。

表 1 不同实验室测得的 δ⁺⁺Ca 外精度比较

	Table 1	Comparison of external precisions of δ^{44} Ca with different labs				
实验室	$\delta^{44}\mathrm{Ca}$	amu/‰	사, 모	测试++++++++++++++++++++++++++++++++++++	377 4爻 4又 호비	关书文书
名称	$(\pm 2SE)$	$(\pm 2SE)$	汉部	测试权小	入入 作师 不半 方门	参与人职
SKLIG	0.04~0.10	\sim 0.018	TIMS, Triton	MC	⁴² Ca- ⁴³ Ca	本实验
Saskatchewan	0.04~0.10	\sim 0.018	TIMS, Triton	MC	$^{42}Ca^{\!-\!43}Ca$	Holmden 等(2010) ^[23]
MaxPlanck	$0.02 \sim 0.1$	\sim 0.015	TIMS, Triton	MC	$^{42}{ m Ca}^{-43}{ m Ca}$	Heuser 等(2011) ^[24]
Jacobsen	0.02~0.17	\sim 0.025	TIMS, IsoProbe-T	MC	⁴³ Ca- ⁴⁸ Ca	Huang 等(2010,2011) ^[21-22]
Saskatchewan	0.1	0.025	TIMS, Triton	MC	⁴² Ca- ⁴³ Ca	Holmden(2005) ^[5]
Bristol	0.1	0.025	TIMS, Triton	MC	⁴³ Ca- ⁴⁸ Ca	Kasemann 等 (2005) ^[38]
Caltech	0.12	0.03	TIMS, Lunatic	SC	$^{42}{ m Ca}^{-48}{ m Ca}$	Lemarchand 等(2004) ^[17]
Strassbourg	0.2	0.05	TIMS, VG		⁴³ Ca- ⁴⁸ Ca	Schmitt 等(2003) ^[39]
GEOMAR	0.5	0.125	TIMS,262	MC	⁴³ Ca- ⁴⁸ Ca	Heuser 等(2002) ^[20]
Scripps	0.23	0.0575	TIMS, VG54E	SC	$^{42}{ m Ca}^{-48}{ m Ca}$	Zhu 等(1998) ^[16]
Curtain	0.4	0.1	TIMS, VG354	MC	⁴³ Ca- ⁴⁶ Ca	Fletcher 等(1997) ^[25]
Berkley	0.1~0.2	\sim 0.0375	TIMS, VG355	SC	$^{42}Ca^{-48}Ca$	Skulan 等(1997) ^[40]
Caltech	0.5	0.125	TIMS, Lunatic	SC	⁴² Ca- ⁴⁸ Ca	Russell 等(1978) ^[7]

注:MC表示多杯同时接收;SC表示单杯跳峰接收

表 2 部分国际标样测试结果对比

Table 2 Comparison of δ^{44} Ca of international standards

た	$\delta^{44/40}$ Ca					
ሳ小 ተቸ	本实验	文献值				
NIST SRM915a	$-0.01\pm0.10\%(2\text{SD},n=37)$	0.04±0.13‰(2SD,n=45)(Huang等,2010) ^[21]				
IAPSO 海水	1. $82\pm0.10\%(2\text{SD}, n=20)$	1. 90±0. 03‰(2SE,n=19)(Huang 等,2011) ^[22]				
		1. 82±0. 03‰(2SE,n=135)(Amini 等,2009) ^[41]				
		1. 86±0. 20‰(2SE,n=5)(Farkaš 等,2007) ^[42]				
		1. 86±0. 05‰(2SE, $n=13$)(Holmden $\#$, 2010) ^[23]				
BHVO-2	0. 76±0. 08‰(2SD, $n=17$)	0.75±0.05‰(2SE,n=20)(Amini 等,2009) ^[41]				

4 结论

本实验针对目前常用的⁴²Ca-⁴⁸Ca、⁴³Ca-⁴⁸Ca和⁴²Ca-⁴³Ca 3 种双稀释剂,从理论计算和 样品的实际检测结果两方面进行探讨。结果表 明,⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂比其他两种双稀释剂具 有更多的优势:首先,使用⁴² Ca-43 Ca 双稀释剂 时,样品与稀释剂的混合比例有更宽泛的区间, 而且尽管⁴²Ca 与⁴³Ca 的最佳单稀释剂比例的 理论值为1:1,但将其提高至5:1时,理论计

算的自然分馏系数 α 的误差仍然在 4% 以下; 其次,⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂的平均质量数只与目 标比值 44 Ca/ 40 Ca 的平均质量数相差 0. 5,指数 分馏校正时产生的偏差最小;最后,与另外两种 双稀释剂相比,在 TIMS 测定时, 42 Ca π^{43} Ca 可被同时接收,离子光学聚焦效应最小,可降低 或消除仪器本身微小改变对信号不稳定的影 响。综上,⁴²Ca-⁴³Ca 双稀释剂是 TIMS 测定钙 同位素的首选。

致谢:感谢张丽鹏博士,刘颖、李欣、孙胜玲和 马金龙等老师在实验中给予的帮助。

参考文献:

- [1] DODSON M. A theoretical study of the use of internal standards for precise isotopic analysis by the surface ionization technique: Part I-General first-order algebraic solutions [J]. Journal of Scientific Instruments, 1963, 40(6): 289.
- GALER S J G. Optimal double and triple spiking for high precision lead isotopic measurement [J]. Chem Geol, 1999, 157(3/4): 255-274.
- [3] ALBAREDE F, BEARD B. Analytical methods for nontraditional isotopes[J]. Reviews in Mineralogy & Geochemistry, 2004, 55(1): 113-152.
- [4] FANTLE M S, BULLEN T D. Essentials of iron, chromium, and calcium isotope analysis of natural materials by thermal ionization mass spectrometry[J]. Chemical Geology, 2009, 258 (1/2): 50-64.
- [5] HOLMDEN C. Measurement of δ⁴⁴ Ca using a ⁴³Ca⁻⁴²Ca doublespike TIMS technique[J]. Summary of Investigations, 2005.
- [6] CUMMING G L. Propagation of experimental errors in lead isotope ratio measurements using the double spike method[J]. Chemical Geology, 1973, 11(3): 157-165.
- [7] RUSSELL W A, PAPANASTASSIOU D A, TOMBRELLO T A. Ca isotope fractionation on the earth and other solar system materials[J]. Geochim Cosmochim Acta, 1978, 42(8): 1 075-1 090.
- [8] COPLEN T B, BÖHLKE J K, de BIEVRE P, et al. Isotope-abundance variations of selected elements (IUPAC technical report)[J]. Pure and Applied Chemistry, 2002, 74(10): 1 987-2 017.
- [9] HIPPLER D, SCHMITT A D, GUSSONE N, et al. Calcium isotopic composition of various reference materials and seawater [J]. Geostandard Newslett, 2003, 27(1): 13-19.
- [10] MORGAN J L L, GORDON G W, ARRUA R C, et al. High-precision measurement of variations in calcium isotope ratios in urine by multiple collector inductively coupled plasma mass spectrometry [J]. Analytical Chemistry, 2011, 83 (18): 6 956-6 962.
- [11] FANTLE M S, TIPPER E T. Calcium isotopes in the global biogeochemical Ca cycle: Implications for development of a Ca isotope proxy[J]. Earth-

Science Reviews, 2014, 129(129): 148-177.

- [12] 祝红丽,张兆峰,刘峪菲,等. 钙同位素地球化学 综述[J]. 地学前缘,2015,22(5):44-53.
 ZHU Hongli, ZHANG Zhaofeng, LIU Yufei, et al. Calcium isotope geochemistry review[J].
 Earth Science Frontiers, 2015, 22(5): 44-53(in Chinese).
- [13] RUSSELL W A, PAPANASTASSIOU D A. Calcium isotope fractionation in ion-exchange chromatography[J]. Analytical Chemistry, 1978, 50(8): 1 151-1 154.
- [14] FIETZKE J, EISENHAUER A, GUSSONE N, et al. Direct measurement of ⁴⁴Ca/⁴⁰Ca ratios by MC-ICP-MS using the cool plasma technique[J]. Chem Geol, 2004, 206(1/2): 11-20.
- [15] WIESER M E, BUHL D, BOUMAN C, et al. High precision calcium isotope ratio measurements using a magnetic sector multiple collector inductively coupled plasma mass spectrometer [J]. Journal of Analytical Atomic Spectrometry, 2004, 19(7): 844-851.
- [16] ZHU P, MACDOUGALL J D. Calcium isotopes in the marine environment and the oceanic calcium cycle[J]. Geochim Cosmochim Acta, 1998, 62(10): 1 691-1 698.
- LEMARCHAND D, WASSERBURG G J, PAP-ANASTASSIOU D A. Rate-controlled calcium isotope fractionation in synthetic calcite[J]. Geochim Cosmochim Acta, 2004, 68(22): 4 665-4 678.
- [18] NIELSEN L C, DEPAOLO D J. Ca isotope fractionation in a high-alkalinity lake system: Mono Lake, California[J]. Geochim Cosmochim Acta, 2013, 118(10): 276-294.
- [19] JOST A B, MUNDIL R, HE B, et al. Constraining the cause of the end-Guadalupian extinction with coupled records of carbon and calcium isotopes[J]. Earth & Planetary Science Letters, 2014, 396(12): 201-212.
- [20] HEUSER A, EISENHAUER A, GUSSONE N, et al. Measurement of calcium isotopes (ja: math) using a multicollector TIMS technique[J]. International Journal of Mass Spectrometry, 2002, 220(3): 385-397.
- [21] HUANG S C, FARKAS J, JACOBSEN S B. Calcium isotopic fractionation between clinopyroxene and orthopyroxene from mantle peridotites
 [J]. Earth & Planetary Science Letters, 2010, 292(3/4): 337-344.

- [22] HUANG S C, FARKAS J, JACOBSEN S B. Stable calcium isotopic compositions of Hawaiian shield lavas: Evidence for recycling of ancient marine carbonates into the mantle[J]. Geochim Cosmochim Acta, 2011, 75(17): 4 987-4 997.
- [23] HOLMDEN C, BÉLANGER N. Ca isotope cycling in a forested ecosystem[J]. Geochim Cosmochim Acta, 2010, 74(3): 995-1 015.
- [24] HEUSER A, TÜTKEN T, GUSSONE N, et al. Calcium isotopes in fossil bones and teeth—Diagenetic versus biogenic origin [J]. Geochim Cosmochim Acta, 2011, 75(12): 3 419-3 433.
- [25] FLETCHER I R, MCNAUGHTON N J, PID-GEON R T, et al. Sequential closure of K-Ca and Rb-Sr isotopic systems in Archaean micas[J]. Chemical Geology, 1997, 138(3/4): 289-301.
- [26] OHNO T, HIRATA T. Simultaneous determination of mass-dependent isotopic fractionation and radiogenic isotope variation of strontium in geochemical samples by multiple collector-ICPmass spectrometry[J]. Analytical Sciences, 2007, 23(11): 1 275-1 280.
- [27] WAKAKI S, TANAKA T. Stable isotope analysis of Nd by double spike thermal ionization mass spectrometry[J]. International Journal of Mass Spectrometry, 2012, 323/324(11): 45-54.
- [28] JUNGCK M H A, SHIMAMURA T, LUG-MAIR G W. Ca isotope variations in Allende[J]. Geochim Cosmochim Acta, 1984, 48 (12): 2 651-2 658.
- [29] HART S R, ZINDLER A. Isotope fractionation laws: A test using calcium [J]. International Journal of Mass Spectrometry and Ion Processes, 1989, 89(2/3): 287-301.
- [30] 刘峪菲,祝红丽,刘芳,等. 钙同位素分离方法研究[J]. 地球化学,2015,44(5):469-476.
 LIU Yufei, ZHU Hongli, LIU Fang, et al. Methodological study of chemical separation of calcium isotopes [J]. Geochemica, 2015, 44(5): 469-476(in Chinese).
- [31] RUDGE J F, REYNOLDS B C, BOURDON B. The double spike toolbox[J]. Chemical Geology, 2009, 265(3): 420-431.
- [32] HABFAST K. Fractionation correction and multiple collectors in thermal ionization isotope ratio mass spectrometry[J]. International Journal of Mass Spectrometry, 1998, 176(1/2): 133-148.
- [33] YOUNG E D, GALY A, NAGAHARA H. Ki-

netic and equilibrium mass-dependent isotope fractionation laws in nature and their geochemical and cosmochemical significance[J]. Geochim Cosmochim Acta, 2002, 66(6): 1 095-1 104.

- [34] WASSERBURG G J, JACOBSEN S B, DEPA-OLO D J, et al. Precise determination of Sm/Nd ratios, Sm and Nd isotopic abundances in standard solutions [J]. Geochim Cosmochim Acta, 1981, 45(12): 2 311-2 323.
- [35] VANCE D, THIRLWALL M. An assessment of mass discrimination in MC-ICPMS using Nd isotopes[J]. Chemical Geology, 2002, 185(3/4): 227-240.
- [36] GOPALAN K, MACDOUGALL D, MA-CISAAC C. Evaluation of a ⁴²Ca-⁴³Ca doublespike for high precision Ca isotope analysis[J]. International Journal of Mass Spectrometry, 2006, 248(1/2): 9-16.
- [37] DEPAOLO D J. Calcium isotopic variations produced by biological, kinetic, radiogenic and nucleosynthetic processes[J]. Reviews in Mineralogy and Geochemistry, 2004, 55(1): 255-288.
- [38] KASEMANN S A, HAWKESWORTH C J, PRAVE A R, et al. Boron and calcium isotope composition in Neoproterozoic carbonate rocks from Namibia: Evidence for extreme environmental change[J]. Earth & Planetary Science Letters, 2005, 231(s1/2): 73-86.
- [39] SCHMITT A D, STILLE P, VENNEMANN T. Variations of the ⁴⁴Ca/⁴⁰Ca ratio in seawater during the past 24 million years: Evidence from δ⁴⁴Ca and δ¹⁸O values of Miocene phosphates[J]. Geochimica Et Cosmochimica Acta, 2003, 67 (14): 2 607-2 614.
- [40] SKULAN J, DEPAOLO D J, OWENS T L. Biological control of calcium isotopic abundances in the global calcium cycle[J]. Geochimica Et Cosmochimica Acta, 1997, 61(12): 2 505-2 510.
- [41] AMINI M, EISENHAUER A, BÖHM F, et al. Calcium isotopes (δ⁴⁴Ca/⁴⁰Ca) in MPI-DING reference glasses, USGS rock powders and various rocks: Evidence for Ca isotope fractionation in terrestrial silicates[J]. Geostandards & Geoanalytical Research, 2009, 33(2 009): 231-247.
- [42] FARKAŠ J, BÖHM F, WALLMANN K, et al. Calcium isotope record of Phanerozoic oceans: Implications for chemical evolution of seawater and its causative mechanisms[J]. Geochimica Et Cosmochimica Acta, 2007, 71(21): 5 117-5 134.