阿塔卡马海沟深渊和非深渊站位的 沉积脂肪酸对比研究^{*}

项 羽 王亚松 肖文杰 韩露露 许云平

(上海海洋大学海洋科学学院深渊科学与技术研究中心 上海 201306)

摘要 深渊海沟作为海洋的最深处、是最不被人了解的地球生态环境之一。有机质的输入、含量 和活性对于维持深渊生态系统和深渊生物地球化学循环至关重要。本文利用脂肪酸生物标志物方法。 研究了来自阿塔卡马海沟的 4 个沉积物柱状样(长度为 15—35 cm)、比较了水深 2560—7770 m 的深 渊(A5,A10)和非深渊(A1,A9)站位的脂肪酸含量、来源和保存状况。本研究共检测到 50 种脂肪酸化 合物、包括来自陆源有机质的长链饱和脂肪酸、来自海源浮游植物的短链饱和脂肪酸、单不饱和脂肪 酸和多不饱和脂肪酸, 以及来自细菌的甲基支链脂肪酸。总脂肪酸的平均含量在非深渊站位 A1 最高 [(13.4±2.9) μg/g dws], 而深渊站位 A5 最低[(5.4±2.2) μg/g dws], 这可能与各站位的初级生产力和水 深有关。在所有站位中,海源脂肪酸均处于主导地位(61.6%±9.2%),其比例显著高于陆源脂肪酸 (33.6%±10.7%)和细菌脂肪酸(4.9%±2.3%)、表明在阿塔卡马海沟沉积物中脂肪酸主要是海源有机质 的贡献。在每个站位、随着沉积物深度的增大、陆源脂肪酸的比例均明显增加、而海源脂肪酸的比例 则减少, 该结果与脂肪酸指数 FA-Index 的结果一致, 表明短链脂肪酸和不饱和脂肪酸相比于长链饱 和脂肪酸更易被降解。最后、非深渊站位的脂肪酸含量随着深度的增加表现出明显的降低、展现出稳 定沉积环境中典型的有机质成岩作用,而深渊站位的脂肪酸含量尽管出现波动,但随深度无明显的 下降趋势、这可能归结于地震、浊流作用下形成的不稳定沉积环境、有助于有机质从非深渊区向深渊 区的快速输入和埋藏。

关键词 深渊海沟; 脂肪酸; 阿塔卡马海沟; 生物标志物; 有机碳 中图分类号 P734.5 doi: 10.11693/hyhz20200900249

深渊区是指水深超过 6000 m 的海域, 主要由位 于俯冲带的海沟组成(李栋等, 2018; Xu et al, 2018)。 深渊海沟具有独特的生态系统和生物地球化学过程, 很可能蕴藏了丰富的生物、基因和矿产资源(Xu et al, 2018)。然而, 深渊极大的深度和超高的静水压力使得 在深渊观测和采样都极为困难, 这也使得深渊区目 前仍然是最不被人类了解的地球生态环境之一。少量 研究发现深渊区的底栖生物量(Itoh et al, 2011)、有机 碳埋藏通量(Danovaro et al, 2003)和微生物活性(Glud et al, 2013)都要高于临近的深海平原。这些特点可能 与深渊海沟独特的 V 形地貌、频繁的地震活动以及 潮汐引起的流体活动有关(Jamieson *et al*, 2010; Turnewitsch *et al*, 2014; Ichino *et al*, 2015)。全球分布 着 30 多条深渊海沟,它们在最大水深、面积、初级 生产力、陆地影响以及地震发生频率和强度等方面都 存在显著的差异(Stewart *et al*, 2018; Li *et al*, 2020; Xu *et al*, 2020)。作为一个缺乏光合作用的深海环境,深 渊生态系统和生物地球化学循环均强烈依赖于外来 有机质的输入。因此,开展深渊海沟有机质的含量、 来源和活性研究具有重要的意义。

^{*} 国家自然科学基金,41976030号; 欧盟 HADES-ERC, 669947号。项 羽,硕士研究生,2407502948@qq.com 通信作者: 许云平,教授,博士生导师,E-mail: ypxu@shou.edu.cn 收稿日期: 2020-09-07,收修改稿日期: 2020-11-14

秘鲁-智利海沟是全球面积最大的海沟, 位于东 太平洋南美洲秘鲁、智利沿岸西侧, 其海沟主轴走向 与安第斯山脉走向一致。由于该海沟所在海域受到强 烈的上升流影响, 因而具有非常高的初级生产力。前 人曾利用脂肪酸等生物标志物, 评估了智利海域水 体(Espinosa *et al*, 2009)和沉积物(Seguel *et al*, 2001) 中有机质来源、微型和微微型浮游植物对鳕鱼的食物 贡献(Escribano *et al*, 2010), 以及上升流对沉积有机 质的影响(Gutiérrez *et al*, 2012)。然而需要指出的是, 前人的研究多集中于浅海和半深海区域, 还未涉及 到深渊区。在智利海域, 随着离岸距离的增加, 非深 渊区和深渊区在上升流强度、陆地输入贡献以及有机 质输入方式上具有明显的差异, 因此开展深渊区和 非深渊区的比较研究就显得十分必要。

脂肪酸是一类重要的生物标志物、它占海洋生 物干重的比例约为 10%—50% (Budge et al, 2006)。 脂 肪酸的碳链长度、不饱和度以及甲基支链位置往往与 其来源生物和环境条件密切相关,因而具有良好的 指示意义(张前前等, 2006; 张海生等, 2007; De Carvalho et al, 2018), 如软脂酸 16:0 及硬脂酸 18:0 等 在海洋环境中普遍存在且含量高(Hu et al, 2006), 而 长链多不饱和脂肪酸如二十碳五烯酸(EPA, 20:5ω3)、 二十二碳六烯酸(DHA, 22:6ω3)主要由浮游生物合成 (Pruski et al, 2015)。此外, 含有甲基支链的奇数碳脂 肪酸化合物(含15或17个碳原子)在细菌中具有格外 高的含量、可以作为细菌良好的生物标志物(Kaneda、 1991; Mrozik et al, 2014)。脂肪酸已经被成功用于指 示海洋中有机物的来源(Wakeham et al, 2007; Loh et al, 2008), 生物的营养级关系(Kelly et al, 2012)以及 有机质的早期成岩过程(Canuel et al, 1996; Camacho-Ibar et al, 2003)。来自德国马普海洋微生物 研究所的 Niggemann 和 Schubert 分析了来自秘鲁-智 利海沟近海上升流区域(水深 126—1350 m)的沉积物, 发现活泼的脂肪酸化合物(如不饱和脂肪酸)会在成岩 过程中快速降解,导致脂肪酸的组成和丰度随埋藏 深度发生变化、并基于脂肪酸的组成提出一个脂肪 酸降解指数(fatty acid index, FA-Index)(Niggemann et al, 2006)。然而, 目前还未见关于阿塔卡马海沟深渊 区脂肪酸的报道。

在本研究中,我们选取了来自阿塔卡马海沟的 4 个沉积物柱状样,分析了脂肪酸的组成和含量。我们 的主要研究目标包括两方面:(1)确定深渊和非深渊 站位沉积物中脂肪酸的含量、来源和组成特征,并探 讨影响因素; (2)研究非深渊站位和深渊站位脂肪酸 的埋藏和降解过程,并基于脂肪酸指数 FA-Index 评 估脂肪酸的保存状况。本研究将为评估深渊沉积有机 质的活性,理解深渊极端环境的底栖生态环境提供 基础数据。

1 材料与方法

1.1 研究区域与样品采集

阿塔卡马海沟位于东太平洋最南端,属于秘鲁-智利海沟系统。秘鲁-智利海沟全长约 5900 km,平均 宽度约 100 km,最深处超过 8050 m,是世界上面积 最大的海沟(Danovaro *et al*, 2003)。本次研究的区域位 于 20°—24°S 之间(图 1),属于秘鲁-智利海沟的最深 部分,由南美洲板块下方的纳兹卡板块俯冲形成。阿 塔卡马海沟所处的海域由于离岸风引起的上升流, 具有非常高的初级生产力,在全球海沟中仅次于班 达海沟和瓜哇海沟(Jamieson, 2015)。阿塔卡马海沟毗 邻世界上最干旱的沙漠-阿塔卡马沙漠,这也使得该 海区陆源物质的输入主要依赖风力输送,而不是河 流输送(Houston, 2006)。

2018 年 3—4 月间, 我们的合作者、来自南丹麦 大学的 Ronnie Glud 教授搭乘德国太阳号科考船(R/V SONNE), 在阿塔卡马海沟采集了一系列沉积物样本, 包括本次研究所用的 4 个柱状沉积物(A1、A5、A9、 A10)。这4个采样点的水深范围在2560—7770 m。 根据 Behrenfeld 等(1997)基于遥感数据的模拟, 各站 位的平均净初级生产力(net primary productivity, NPP) 范围为 306—449 g C/(m²·a)(数据下载链接: http://sites. science.oregonstate.edu/ocean.productivity/)。采样点的 具体位置、水深、柱状样长度以及 NPP 信息见表 1。 柱状样 A5 和 A10 来自深渊区,水深均为 7700 m,柱 长分别为 30 cm 和 35 cm; 柱状样 A1 和 A9 则来自靠 近陆地一侧的非深渊站位,水深分别为 2560 m 和 4050 m, 柱长分别为 20 cm 和 15 cm。沉积物取样方 式为箱式取样。沉积物在甲板上利用插管获取柱状样、 并立即在船上进行切片,分样间隔分别为1 cm(最上 部 10 cm)、2.5 cm (10-20 cm 深度)和 5 cm(大于 20 cm 深度)。分割后的样品立即装入自封袋并于-80°C的 冰柜保存、待科考船靠港后用干冰保存运回上海海 洋大学实验室、并于-20°C保存直至进一步的化学 分析。



图 1 阿塔卡马海沟沉积物采样点位置图 Fig.1 The sampling sites in the Atacama Trench regions

表 1	阿塔卡马海沟沉积物采样信息	
C 1:	and the second second from the A	4

Tab.1 Sampling information of seament cores from the Atacama Trenen							
站位	纬度(°S)	经度(°W)	水深(m)	柱长(cm)	地区	净初级生产力[g C/(m ² ·a)]	总脂肪酸 (μg/g dws)
A1	23.81	70.83	2560	20	非深渊区	449	20.9
A5	23.82	71.37	7770	30	深渊区	341	11.6
A9	20.33	70.98	4050	15	非深渊区	342	26.2
A10	20.32	71.29	7770	35	深渊区	306	15.1

注: 净初级生产力的估算基于 2009 年 1 月至 2018 年 12 月间的平均值(Behrenfeld *et al*, 1997)。数据下载网址: http://sites.science.oregonstate. edu/ocean.productivity

1.2 脂肪酸的提取及分析

样品经冷冻干燥后研磨均匀,称取约3g干重的 沉积物样品,加入已知量的正脂肪酸甲酯(C_{19:0})作为 回标。二氯甲烷/甲醇(体积分数为 3:1)超声萃取 15 min,随后在 3000 r/min 条件下离心 15 min,将上 清液转移至已编号的干净圆底烧瓶中。重复提取三 次。用旋转蒸发仪将提取液进行浓缩至5mL左右,并 用氮吹仪进一步吹干。向已吹干的样品中加入2mL 氢氧化钾的甲醇溶液(2 mol/L),混合均匀后在 80 °C 下进行皂化反应 90 min。待反应液冷却后,加入2mL 的超纯水,并转移至分液漏斗中,用 5 mL 二氯甲烷 分 4 次萃取水相,得到有机相(此部分为中性组分); 向剩余的水相中滴入2—3滴6 mol/L 的浓盐酸,调节 pH<1。再用 5 mL 二氯甲烷分 4 次萃取水相,合并于 样品瓶中得到脂肪酸组分。

T 1 1

脂肪酸组分经氮吹仪吹干后,加入1mL14%三 氟化硼的甲醇溶液,于70°C反应90min。待反应冷 却后加入1mL超纯水,随后加入2mL正己烷振荡 萃取,并于3500r/min离心5min,将上层有机相转 入新的样品瓶中并氮吹浓缩至近干。用二氯甲烷将 有机相转移至2mL的样品瓶中,并加入一定量的正 十八酸乙酯(Ethyl Stearate,内标),吹干后用正己烷 定容至200μL,涡旋均匀后使用气相色谱质谱仪器 进行分析。

使用安捷伦气相色谱质谱仪(7890B GC-5977A MSD, Agilent)对脂肪酸组分进行定性及定量分析, 分析所用色谱柱型号为 HP-5MS (30 m×0.32 mm× 0.25 μm, Agilent),载气为高纯氦气,离子源为 EI。进 样口温度为 300 °C。升温程序设定为:初始温度 70 °C, 保持 1 min,随后以 20 °C/min 的速度上升 3 min,待 温度升至 130 °C后, 再以4 °C/min 速度升温至 300 °C, 并保持 10 min。根据扫描得出的质谱图识别化合物的 特征离子峰, 根据特征离子峰对化合物进行定性。所 用质谱库为 NIST14。另外, 使用相同气相色谱质谱 条件对含有 40 种脂肪酸甲酯的混合标样(NU-CHEK PREP INC. USA)进行分析, 通过比较以进一步确定 样品中脂肪酸的结构。根据扫描的色谱图对已定性的 化合物峰进行积分, 峰面积与内标的峰面积之比可 以计算相应化合物的含量, 最后将其换算成在单位 沉积物的含量。由于部分脂肪酸化合物缺乏标准品, 本研究假定所有脂肪酸化合物具有相同的响应因子, 因此所得的脂肪酸含量属于半定量分析结果。

1.3 统计分析

本研究在阿塔卡马海沟沉积物中共检测出 50 种脂肪酸。为了评估影响脂肪酸分布的主要因素,我们使用 SPSS 软件对脂肪酸指标进行主成分分析 (principal component analysis, PCA)、单因子方差分析 (ANOVA)以及皮尔逊相关性分析(*R*)。为消除沉积物 稀释效应的影响,我们将脂肪酸浓度首先转化为总脂肪酸百分比后,再运用 SPSS 软件进行统计分析。 主成分分析不仅可以反映影响脂肪酸分布的主要因素(Hu *et al*, 2006),而且还能帮助评估脂肪酸的降解 程度(Niggemann *et al*, 2006)。

1.4 脂肪酸命名,分类和指数计算

本文采用文献常用的脂肪酸命名方法:正构脂 肪酸表示为*l:mon*,其中碳链长度由数字*l*表示,不饱 和程度由数字 *m* 表示,双键位置由数字 *n* 表示。如 20:5ω3 表示多不饱和脂肪酸,它含有 20 个碳原子,5 个共轭双键,其中第一个双键出现在主链甲基一端 的第三个碳原子,而 16:0 则表示含有 16 个碳原子的 饱和脂肪酸。此外,对于支链脂肪酸,我们命名为异 构(iso;即主链甲基一端的第二个碳原子上)和反异构 (anteiso;主链甲基一端的第三个碳原子上),如 i15:0 和 a15:0 分别表示含有 15 碳的异构和反异构支链脂 肪酸(Volkman, 2007)。

按照脂肪酸的碳链长度、不饱和度以及是否带有 甲基支链等特点,本研究将脂肪酸分为五组:(1)碳原 子数≤20的短链饱和脂肪酸(short chain saturated fatty acids, SCFAs);(2)碳原子数>20的长链饱和脂肪酸 (long chain saturated fatty acids, LCFAs);(3)只含有一 个碳碳双键的单不饱和脂肪酸(monounsaturated fatty acids, MUFAs);(4)含有甲基支链的饱和脂肪酸 (branched chain saturated fatty acids, BrFAs);(5)含有 多个碳碳双键的多不饱和脂肪酸(polyunsaturated fatty acids, PUFAs)(Kaneda, 1991)。

根据脂肪酸的来源差异,本研究将其分为三类, 即海源脂肪酸,陆源脂肪酸和细菌来源脂肪酸 (Meyers, 1997)。其中海源脂肪酸主要包括 SCFAs、 MUFAs 和 PUFAs,这类脂肪酸的碳链较短,或含有 一个或多个双键,它们的分子结构不稳定,在环境中 较易降解(Wakeham *et al*, 1997, 2007; Parrish, 2013)。 陆源脂肪酸仅包括长链饱和脂肪酸(LCFAs),该类脂 肪酸由于碳链较长,且无碳碳双键,因此分子结构稳 定(Meyers, 1997; Diefendorf *et al*, 2017)。随着早期成 岩作用的发生, LCFAs 在总脂肪酸中的比例会逐渐增 大(Wakeham *et al*, 1997; Camacho-Ibar *et al*, 2003)。此 外,支链饱和脂肪酸(BrFAs)是经典的细菌生物标志 物,它们在环境中也较为稳定(Wakeham *et al*, 1997; Yunker *et al*, 2005)。

为了评估沉积物柱状样中降解因素对脂肪酸成分的影响,我们计算了脂肪酸指数(FA-Index)(Niggemann *et al*, 2006)。该指数考虑了所有的脂肪酸化合物,根据化合物的相对含量进行主成分分析后,计算得到:

FA-Index=
$$\sum_{i} \frac{\overline{F_i}}{S_E} \times P_{F_i}$$
, (1)

式中, F_i : 单个脂肪酸 F 的摩尔百分比; F_i : F_i 的平均值; S_E : F_i 的标准偏差; P_E : PCA 第一主成分的系数因子。

2 结果

2.1 脂肪酸的组成及含量

阿塔卡马海沟沉积物柱状样中共检测到 50 种脂 肪酸,包括 SCFAs、LCFAs、MUFAs、PUFAs 和 BrFAs。 其中 SCFAs 的碳链范围为 14—20, LCFAs 的碳链范围 为 21—32, MUFAs 主要包括 16:1ω7、18:1ω7 和 22:1ω9 等 13 种化合物,PUFAs 含有 20:4ω6、20:5ω3 和 22:6ω3 等 9 种化合物,而 BrFAs 含有 20:4ω6、20:5ω3 和 22:6ω3 等 9 种化合物, 18:0 和 BrFAs、LCFAs、MUFAs、 PUFAs 和 BrFAs 的平均占比分别为 42.1%±7.2%、 33.6%±10.7%、18.8%±10.4%、0.7%±1.4%和 4.9%± 2.3% (表 2)。其中,16:0 和 18:0 在所有站位中的相对 含量普遍很高,分别占总脂肪酸的 18.8%±3.3%和 14.0%±5.6%;此外,在所有样品中偶数碳脂肪酸的 相对含量均明显高于奇数碳脂肪酸,证明这些脂肪 酸属于典型的生物成因。三种主要的单不饱和脂肪 酸,即 16:1ω7、18:1ω7 和 22:1ω9 分别占总脂肪酸的 1.9%±1.8%、2.5%±2.5%和8.7%±4.6%(表2)。

表 2 阿塔卡马海沟柱状沉积物中脂肪酸的相对含量 (单位:%)

Tab.2Relative abundance of fatty acids in sediment cores of
the Atacama Trench (unit: %)

站位∖脂肪酸	SCFAs	LCFAs	MUFAs	PUFAs	BrFAs
A1	45.3±3.6	30.3±7.9	17.6±7.7	0.3±0.3	6.5±1.3
A5	45.3±8.3	38.6±12.3	13.6±9.3	$0.0{\pm}0.0$	2.5 ± 2.2
A9	$39.9{\pm}5.6$	30.8 ± 13.4	22.7±13.8	1.3 ± 2.8	5.2±2.1
A10	$38.0{\pm}6.6$	33.5±7.6	21.8±9.1	1.2 ± 0.9	5.5±1.5
平均值	42.1±7.2	33.6±10.7	18.8 ± 10.4	0.7 ± 1.4	4.9±2.3
站位∖脂肪酸	16:0	18:0	16:1ω7	18:1w7	22:1ω9
站位\脂肪酸 A1	16:0 19.3±2.1	18:0 12.6±1.4	16:1ω7 1.6±1.1	18:1ω7 2.5±2.2	22:1ω9 7.1±3.2
<u>站位\脂肪酸</u> A1 A5	16:0 19.3±2.1 19.6±4.3	18:0 12.6±1.4 20.3±6.1	16:1ω7 1.6±1.1 0.8±1.3	18:1ω7 2.5±2.2 1.6±2.1	22:1ω9 7.1±3.2 8.2±4.8
站位\脂肪酸 A1 A5 A9	16:0 19.3±2.1 19.6±4.3 19.0±2.8	18:0 12.6±1.4 20.3±6.1 13.0±3.4	16:1ω7 1.6±1.1 0.8±1.3 2.8±2.1	18:1ω7 2.5±2.2 1.6±2.1 4.0±3.2	22:1ω9 7.1±3.2 8.2±4.8 8.7±4.7
<u>站位\脂肪酸</u> A1 A5 A9 A10	16:0 19.3±2.1 19.6±4.3 19.0±2.8 17.4±3.2	18:0 12.6±1.4 20.3±6.1 13.0±3.4 9.9±3.4	$ \begin{array}{r} 16:1 \\ 0.6 \\ 1.1 \\ 0.8 \\ 2.8 \\ 2.1 \\ 2.6 \\ 2.0 \\ \end{array} $	18:1ω7 2.5±2.2 1.6±2.1 4.0±3.2 2.3±2.0	22:1ω9 7.1±3.2 8.2±4.8 8.7±4.7 10.5±4.9
<u>站位\脂肪酸</u> A1 A5 A9 A10 平均值	16:0 19.3±2.1 19.6±4.3 19.0±2.8 17.4±3.2 18.8±3.3	$ 18:0 12.6\pm1.4 20.3\pm6.1 13.0\pm3.4 9.9\pm3.4 14.0\pm5.6 $	$ \begin{array}{r} 16:1 \omega 7 \\ 1.6 \pm 1.1 \\ 0.8 \pm 1.3 \\ 2.8 \pm 2.1 \\ 2.6 \pm 2.0 \\ 1.9 \pm 1.8 \\ \end{array} $	$ 18:1\omega7 2.5\pm2.2 1.6\pm2.1 4.0\pm3.2 2.3\pm2.0 2.5\pm2.5 $	22:109 7.1±3.2 8.2±4.8 8.7±4.7 10.5±4.9 8.7±4.6

我们将总脂肪酸含量(total fatty acid, TFA)基于 沉积物干重(dry weight sediment, dws)进行归一化, 得到其浓度变化范围为 3.0—26.2 µg/g dws。其中, 位 于非深渊区的 A1 站位具有最高的 TFA 含量[平均值 为(13.4±2.9) μ g/g dws], 而位于深渊区的 A5 站位 TFA 含量最低, 平均值仅有(5.4±2.2) μ g/g dws。对于 所有站位不同类型的脂肪酸而言, SCFAs、LCFAs 和 MUFAs 的含量分别为(4.1±1.8)、(3.1±1.1)和(2.1±1.9) μ g/g dws; 而 PUFAs 和 BrFAs 的含量较低, 分别为 (0.1±0.3)和(0.5±0.4) μ g/g dws (表 3)。

表 3 阿塔卡马海沟柱状沉积物中脂肪酸含量 (单位:μg/g dws)

Tab.3	Fatty acid concentration in sediment cores of the
	Atacama Trench (unit: µg/g dws)

站位	TFA	SCFAs	LCFAs	MUFAs	PUFAs	BrFAs
A1	13.4 ± 2.9	6.1±1.4	3.9±0.7	2.5±1.7	$0.0{\pm}0.1$	0.9±0.3
A5	5.4 ± 2.2	2.5 ± 1.2	$2.0{\pm}0.8$	0.8 ± 0.7	$0.0{\pm}0.0$	$0.2{\pm}0.2$
A9	9.8 ± 5.4	3.8 ± 1.6	$2.7{\pm}1.0$	2.5 ± 2.8	0.3 ± 0.7	0.5 ± 0.4
A10	11.2 ± 2.3	4.2 ± 0.8	3.7 ± 0.8	2.6±1.5	0.1 ± 0.1	0.6 ± 0.3
平均值	9.9±4.4	4.1 ± 1.8	3.1±1.1	2.1±1.9	0.1 ± 0.3	0.5 ± 0.4

2.2 不同来源脂肪酸的分类结果

按照脂肪酸来源差异的分类方法,我们绘制出 阿塔卡马 4 个站位不同来源脂肪酸相对含量随深度 变化图,如图 2 所示。海源脂肪酸在所有站位中的相



图 2 四个沉积柱中不同来源脂肪酸的比例随沉积物深度变化图 Fig.2 Variations in proportion of different source fatty acids with sediment depth in four cores

对含量最高(43.5%—84.2%),且随着深度的增加而降低;其次为陆源脂肪酸(11.6%—54.7%),其百分比随着深度增加而增加;细菌来源脂肪酸相对贡献不高(0—9.9%),随深度增加略有上升。

2.3 主成分分析和脂肪酸指数

本研究基于 50 种脂肪酸化合物的组成对四个柱 状样进行了主成分分析,结果如图 3 所示。前两个主 成分解释了 55%—71%的总变量,其中 A9 站位最高, 主成分 1 (x 轴; 51%)和 2 (y 轴; 20%),然后是 A1 站位 (61.7%)和 A5(59.4%),最低为 A10 站位(55.2%)。所 有站位均显示,主成分 1 的正轴主要是不饱和脂肪酸 (MUFAs 和 PUFAs),负轴则主要是饱和脂肪酸 (SCFAs 和 LCFAs),两则分离明显。沿主成分 2,所有 的多不饱和脂肪酸都在正轴上(PUFAs),而一些甲基 支链脂肪酸(如 11-me C_{18:0} 和 10-me C_{16:0})都位于负 轴上甲基支链脂肪酸,但另外一些甲基支链脂肪酸 如异构脂肪酸(isoC_{15:0})和反异构脂肪酸(anteisoC_{15:0}), 则分散于主成分 2 的正负轴。此外,单不饱和脂肪酸 (MUFAs)和饱和脂肪酸(SCFAs 和 LCFAs)在主成分 2 上分离效果也不明显。

根据脂肪酸降解指数公式计算出 4 个站位 FA-Index 值在-1.1—2.5之间,如图4所示,非深渊站 位 A1 和 A9 站位 FA-Index 值分别在-1.1—2.5 和 -1.0—1.6 范围内变动,深渊站位 A5 和 A10 站位 FA-Index 值分别在-1.1—1.8 和-1.1—2.0 之间,且脂 肪酸指数在每个站位中都随着深度的增加而降低。

3 讨论

3.1 基于脂肪酸组成的有机质来源解析

3.1.1 海源脂肪酸的分布及影响因素 海源脂肪酸在所有站位中都占主导地位(43.5%—84.2%), 且其含量与总脂肪酸含量呈现出显著的正相关(*R*=0.95), 说明海源有机质的输入强度是决定阿塔卡马海沟沉积物中总脂肪酸含量的决定性因素。这也与该海域受到秘鲁-智利沿岸上升流的强烈影响, 初级生产力高一致(Daneri *et al*, 2000)。



图 3 基于脂肪酸组成的第一和第二主成分分析图 Fig.3 Factor loadings of individual fatty acids identified by PCA for the first two principal components



图 4 阿塔卡马海沟四个沉积柱中脂肪酸指数(FA-index)随沉积物深度的变化图 Fig.4 Depth profiles of FA-Index in sediment cores from the Atacama Trench

对比两个位于同一纬度但分别来自陆向非深渊 区(A1)和深渊区(A5)的站位后发现,A1 站位的海源脂 肪酸含量[(8.6±2.9) µg/g dws]明显高于 A5 站位 [(3.3±1.8) µg/g dws]。我们推测可能的原因包括: (1) 生产力的差异。A1 站位更靠近陆地,年平均净初级 生产力为 449 g C/(m²·a),明显高于 A5 站位的年平均 净初级生产力[341 g C/(m²·a)](Behrenfeld *et al*, 1997; Xu *et al*, 2020)。(2) 水深的影响。A5 站位的水深超 过 7000 m,属于深渊区,而 A1 站位的水深仅为 2560 m,属于半深海区。新鲜的海源有机质在从海洋 表层沉降到海底的过程中会经历明显的降解,而且 随着水深的增加降解程度也增大(Wakeham *et al*, 1993; Wakeham *et al*, 1997),因此深渊站位极大的水 深不利于有机质的垂向沉降。

相比 A1 和 A5 站位, 另外一组深渊和非深渊站 位(A9和A10)的海源脂肪酸含量差异并不大, 分别为 (6.6±4.9)和(6.9±1.9) μg/g dws。导致这两组对比站位 出现不同分布特征的原因并不完全清楚,推测可能 与 A1 和 A9 这两个非深渊站位的地理位置有关。A9 站位水深为 4050 m,明显大于 A1 站位(2560 m),且 A9 站位离岸线更远(图 1),这使得 A9 站位的年平均 净初级生产力[342 g C/(m²·a)]明显低于 A1 站位[449 g C/(m²·a)],近似于 A10 深渊站位的年平均净初级生产 能力[306 g C/(m²·a)](Behrenfeld *et al*, 1997; Xu *et al*, 2020)。

与绝对含量不同,海源脂肪酸的相对含量并未 表现出显著的深渊和非深渊差异(*P* > 0.05)。在 A1 和 A5 站位,海源脂肪酸的比例分别为总脂肪酸的 63.2%±7.2%和 58.9%±11.1%。这一比例在 A9 和 A10 站位分别为 64.0%±11.5%和 61.0%±6.9%。这表明深 渊沉积物中的海洋有机质比例与附近半深海/深海 相比,并没有明显减少,该结果与马里亚纳海沟区 域的分布特征一致(Glud *et al*, 2013)。Danovaro 等 (2003)通过比较阿塔卡马海沟深渊站位(7800 m)和 附近浅海站位(1000—1500 m)的表层沉积物后发现, 两者之间具有含量相近的活泼有机质(叶绿素、植物 碎屑、易降解有机碳)。考虑到有机质垂向沉降的降 解程度通常随着水深的增加而增大(Wakeham *et al*, 1993),本文研究结果支持深渊区的有机质主要来自 侧向输运而非垂向沉降的观点。阿塔卡马海沟及邻 近海域具有狭窄的陆架、陡峭的海沟斜坡以及频发 的地震活动,这非常有利于浅水区的沉积物(包括脂 肪酸)向深渊区的水平输送(Ichino *et al*, 2015; Kioka *et al*, 2019)。这种输送方式与垂向沉降方式相比,是 更加快速有效的。

海源脂肪酸的比例尽管在 4 个站位中均较高,但 随着沉积物深度增加均呈现降低的趋势(图 2)。在 A1、 A5、A9 和 A10 柱状样中,海源脂肪酸的比例从表层 到底层分别从 80%降至~60%,69%降至~50%,81%降 至<60%以及 64%降至 53%。造成这种变化的原因主 要是由于海洋来源的短链和不饱和脂肪酸,与长链 和饱和脂肪酸相比化学性质更加活泼,因此在埋藏 后会被选择性降解(Sun *et al*,1997)。此外,随着沉积 物深度的增加,底栖生物丰度显著下降,因此原位产 生对海源脂肪酸的贡献也会大幅度降低。这与 Danovaro 等(2002)对阿塔卡马海沟底栖动物的丰度 研究结果一致,即底栖动物的总密度和生物量随着 沉积物深度的增加而降低。

我们基于脂肪酸组分得到的结果也得到了其他 生物标志物数据的支持。2020年,Xu等(2020)分析了 阿塔卡马海沟表层沉积物中来自海洋浮游古菌和土 壤细菌的甘油二烷基甘油四醚(GDGTs)化合物。结果 显示,在所有的沉积物样品中,来自海洋古菌的类异 戊二烯 GDGTs 的含量要明显高于来自陆地细菌的支 链 GDGTs 化合物,同时指示土壤有机碳输入的 BIT 指标低于 0.1 (Xu *et al*, 2020)。因此脂肪酸和 GDGTs 数据均支持海源有机质在阿塔卡马海沟沉积物的主 导地位。

3.1.2 陆源脂肪酸的分布及影响因素 陆源脂肪酸在所有站位中的占比仅次于海源脂肪酸,其含量 $[(3.1\pm1.1) \mu g/g dws]$ 约为海源脂肪酸 $[(6.3\pm3.5) \mu g/g dws]$ 的一半,表明在研究区域陆源有机质的贡献要明显低于海源有机质。一个原因可能是由于研究海域临近阿塔卡马沙漠,其极端干旱的气候一方面限制了陆地植被的发育,另一方面无法形成大型河流,限制了陆地物质向海洋的输送。陆源有机质对脂肪酸的贡献还可通过同位素(δ^{13} C)和碳氮元素比值(C/N)来

评估。海源有机质的 δ^{13} C 值在–22‰到–20‰之间, 其 C/N 比值一般为4—10; 而以 C3 植物为主的陆源有机 质具有明显偏负的 δ^{13} C 值, 范围为–27‰到–25‰, C/N 比值则高于 20 (Meyers, 1997)。Quade 等(2007) 对阿塔卡马沙漠地区的土壤和植被进行了调查, 发 现该地区存在 C3 和 C4 植被共存的现象, 土壤有机质 的 δ^{13} C 在–26.5‰到–21.6‰之间, 平均值为–24.1‰。 本研究的 4 个站位中, 沉积有机质的 δ^{13} C 在–22.8‰ 到–21.0‰, C/N 比在 6.8—11.1 之间, 都支持了阿塔卡 马海沟沉积有机碳主要来自海源贡献, 而不是陆源 有机质的贡献。

比较各站位的陆源脂肪酸后发现,非深渊海沟 站位的陆源脂肪酸相对含量(A1: 30.3%±7.9%; A9: 30.8%±13.4%)要略低于深渊海沟(A5: 38.6%±12.3%; A10: 33.5%±7.6%),但两者之间无显著性差异(*P* > 0.05)。这种差异可能与有机质在向深渊的搬运过程 中,海源脂肪酸相对于陆源脂肪酸优先降解有关 (Sun *et al*, 1997)。此外,在所有站位的柱状样中,陆 源脂肪酸的比例均出现随深度增加而增大的趋势 (图 2),反映出长链饱和脂肪酸在早期降解过程中的 选择性保存。

3.1.3 细菌脂肪酸的分布及影响因素 细菌脂肪 酸代表着细菌等微生物对有机质的贡献,可指示细 菌分解活动的强弱。在本研究涉及的4个站位中,细 菌脂肪酸的平均浓度为(0.5±0.4) μg/g dws,仅占总脂 肪酸的4.9%±2.3%。该结果显著低于中国近岸海域细 菌脂肪酸比例和含量,如东海、南海表层沉积物中细 菌脂肪酸比例可到20%以上(李凤等,2016;杨义等, 2018),反映了深渊极大的压力和接近冰点的温度可 能抑制了细菌脂肪酸的合成。

在所有的沉积物柱状样中,细菌脂肪酸的比例 都随着深度的增加呈现下降的趋势,但其幅度要明 显小于海源脂肪酸,说明细菌来源的支链脂肪酸具 有比短链脂肪酸和不饱和脂肪酸更强的抗降解能力。 此外,前人的研究发现微生物能够生活在海底 2500 m深的沉积物中(Inagaki *et al*, 2015),因此深层 沉积物中细菌的原位生产也可能在一定程度上抵消 了细菌脂肪酸随深度的下降幅度。

3.2 脂肪酸指示深渊和非深渊区不同的有机质搬运 机制

在非深渊区站位(A1 和 A9),表层总脂肪酸的含量较高(表 1),表明由于上升流带来的营养盐使得表层浮游植物勃发,增加了颗粒有机质的沉降。此外,

如图 5 所示, 非深渊区站位的总脂肪酸含量基本随着 深度呈现出负指数变化, 表现出典型的有机质早期 成岩特征(Camacho-Ibar *et al*, 2003), 其中在最上部 0—2cm 表现出大幅度的下降, 下部随着深度增加缓

慢下降, 尽管 A9 站位在 10 cm 以深又出现一定程度 的上升。因此我们推测非深渊区站位的沉积环境是相 对稳定的, 其沉积有机质主要来自上部水体颗粒物 的垂向输入。





在两个水深大于 6000 m 的深渊站位(A5 和 A10), 脂肪酸的分布难以用传统的"生物泵"来解释,因为随 着水深的增加,有机质在沉降过程中经历的矿化作 用也会加大,最终将导致绝大部分有机质在到达深 渊之前就被降解了(De La Rocha *et al*, 2007)。然而 A5 和 A10 站位虽然总脂肪酸含量低于非深渊站位,但 并未显示出明显的随深度下降的趋势。这说明两个深 渊站位可能并不是稳定的沉积环境,而是由于突发 地质事件(如地震)引起的海底浊流等导致沉积物和有 机质输入的突变。这种推测也得到了我们尚未发表的 放射性碳同位素数据(¹⁴C)的支持,即随着沉积深度 的增大,¹⁴C 年龄出现倒转现象。Bao 等(2018)在日本 海沟也发现了类似的结果,即地震会导致沉积柱状物中¹⁴C年龄的突变。因此,我们推测侧向搬运可能 对深渊物质输入起着关键作用。这可能包含两种机 制。一种机制是在海流和潮波等作用下,细颗粒沉积 物以深部或底部雾状层形式向深处搬运,途中经历 多次悬浮-沉降过程,最终抵达海沟底部;另一种机 制是由于地震等突发事件造成海沟斜坡沉积物的大 面积塌方,形成浊流向海沟底部快速搬运(Nittrouer *et al*, 1994; Turnewitsch *et al*, 2014)。值得注意的是, Von Huene (1989)和 Völker等(2008)曾在阿塔卡马海 沟发现了浊流的印记。历史资料也显示,阿塔卡马海 沟所属的智利海域曾多次发生七级以上的大地震, 加上海沟两侧陡峭的斜坡非常有助于浅水区沉积物 向海沟底部的搬运,从而提高有机质向深渊区的输 运效率。一个典型的例子是日本 2011 年发生的"311 大地震",一次性向日本海沟深渊区输送了超过 100 万吨的有机碳(Kioka *et al*, 2019)。基于上述分析,我 们推测深渊海沟有机质的输运主要是侧向输入而不 是垂向输运,海沟两侧的坡度和地震强度是影响有 机质侧向输运的重要因素。

3.3 阿塔卡马海沟沉积有机质的保存评估

由于沉积有机质在来源和化学结构上非常复 杂,利用单一生物标志物指示有机质的保存往往存 在局限性。因此、本研究考虑了所有可检测到的脂 肪酸化合物,通过主成分分析的结果来计算 FA-Index,进而评估阿塔卡马海沟脂肪酸的降解情况。如图 6 所示,我们分别将长链饱和脂肪酸摩尔 百分比和单不饱和脂肪酸摩尔百分比与 FA-Index 作相关性分析后发现,沉积物的深度越深, FA-Index 值越低,长链饱和脂肪酸摩尔百分比越高, 单不饱和脂肪酸摩尔百分比越低。这种变化趋势与 第一主成分有很好的对应,即第一主成分的正轴和 负轴分别受控于单不饱和脂肪酸和长链饱和脂肪 酸的变化。因此,FA-Index 值可以表征阿塔卡马海 沟有机质的降解程度,即 FA-Index 随着有机质新 鲜程度的降低而降低。



图 6 长链饱和脂肪酸(LCFAs, a)及单不饱和脂肪酸(MUFAs, b)的摩尔百分比与脂肪酸指数的线性关系图 Fig.6 Linear correlations of FA-index with the molar fractional abundance of LCFAs (a) and MUFAs (b)

如图 4a, 4c 所示, 表层 A1 站位的 FA-Index 值高 于 A5 站位, 表明在非深渊 A1 站位, 表层沉积有机质 的新鲜程度更高, 这可能归功于 A1 站位更高的生产 力, 而更浅的水深也降低了水柱中有机质的分解。然 而 A1 站位的 FA-Index 值随深度的降幅却要大于 A5 站位, 即脂肪酸在 A1 站位降解更为显著, 这表明相 较于非深渊站位, 深渊海沟的有机质具有更高的保 存程度。出现这种现象的原因一方面与海沟独特的地 形有关, 其"V"形断面有助于有机质的汇聚, 甚至会 沿着轴线向更深处搬运并埋藏(Ichino *et al*, 2015)。图 4c 还显示, 在 A5 深渊站位, FA-Index 值在多个层位 发生了较大幅度的突变, 这很可能与该区域曾发生 过大规模的地质活动有关。

尽管 A9 站位的表层总脂肪酸含量(26.2 μg/g dws)高于 A10 站位(15.1 μg/g dws), 但如图 4b, 4d 所示, A9 站位对应的 FA-Index 值却低于 A10 站位, 说明非深渊站位的表层沉积有机质具有更大程度 的降解。这种情况的出现是由于在 A9 站位,表层 沉积物与 A10 站位(9.8 μg/g dws)相比,含有更高含 量的短链饱和脂肪酸和不饱和脂肪酸(21.5 μg/g dws),而这些高活性的化合物随深度增加出现了快 速降解。因此在柱状样中,A9 站位的降解速度高于 A10 站位。但就 FA-Index 值随深度的变化来看,A10 站位 FA-Index 值随深度变化幅度大于 A9 站位,即 新鲜脂肪酸在深渊海沟中的埋藏量少。从图 4d 中 也可以发现,A10 站位 FA-Index 值在 5—10 cm 处发 生较大的波动,很可能意味着偶尔发生的地质活动 (如地震)会带来含量更低或惰性更强的有机质,使 本来就有限的海源新鲜有机质的占比在惰性有机 质的稀释作用下变得更低。

以上结果表明,有机质在深渊和非深渊环境中 的保存不仅与上层水体的初级生产力密切相关,还 受到海沟独特的地形、不可预测的地质活动以及有机 质侧向输运的影响。

4 结论

本研究通过分析阿塔卡马海沟沉积脂肪酸的含量及组成,评估了深渊和非深渊区沉积有机质的来 源、输运及保存特征,得出以下4个结论。

(1) 阿塔卡马海沟无论是深渊还是非深渊站位, 沉积有机质均以海洋来源为主,这可能与该海域上 升流引起的高生产力以及邻近陆地极度干旱、植被稀 疏和缺乏大河有关。

(2) 在每一站位,脂肪酸组成随着沉积深度表现 出明显的变化,其中长链饱和脂肪酸逐渐增加,而短 链饱和脂肪酸和不饱和脂肪酸则显著降低,表现出 不同脂肪酸化合物在抗降解性上的差异。

(3) 深渊和非深渊站位的总脂肪酸含量随沉积 深度表现出不同的分布趋势,其中前者基本稳定,而 后者随深度明显降低,表明非深渊站位具有较稳定 的沉积环境,而深渊站位由于频繁的地震活动和独 特的 V 形海底地貌,使得物质输入以偶发事件引起 的侧向输送为主。

基于脂肪酸指数(FA-Index)可以有效地表征沉积 物中脂肪酸的降解。阿塔卡马海沟中有机质的保存及 埋藏不仅与其生物量及初级生产力有重要关系,也 与深渊海沟独特的地形环境、不可预测的各种地质活 动以及有机质的侧向输运等相关。

致谢 感谢德国太阳号科考船(RV SONNE)261 航次 的全体船员和航次科学家在采样过程中提供的帮助, 特别感谢南丹麦大学的 Ronnie Glud 教授和 Anni Glud 女士在航次准备、样品分割和运输过程中的辛 苦劳动。

参考文献

- 李凤,贺行良,徐 刚等,2016. 东海近岸表层沉积物中脂肪酸与脂肪醇的组成以及分布与来源.海洋地质与第四纪地质,36(4):13—18
- 李 栋,赵 军,刘诚刚等,2018. 超深渊生境特征及生物地 球化学过程研究进展. 地球科学,43(S2):162—178
- 杨 义,郝宇昕,阮小燕等,2018. 南海不同水深表层沉积物 脂肪酸分布特征及其生物源的空间变化.地球科学, 43(11):4027—4035
- 张前前,唐晓静,王修林等,2006. 脂类生物标志物在海洋环境中的应用与研究进展.中国海洋大学学报,36(3): 381—385
- 张海生,潘建明,陈建芳等,2007. 楚科奇海和白令海沉积物中的生物标志物及其生态环境响应.海洋地质与第四纪地质,27(2):41—49
- Behrenfeld M J, Falkowski, P G, 1997. Photosynthetic rates derived from satellite-based chlorophyll concentration.

Limnology Oceanography, 42(1): 1-20

- Budge S M, Iverson S J, Koopman H N, 2006. Studying trophic ecology in marine ecosystems using fatty acids: A primer on analysis and interpretation. Marine Mammal Science, 22(4): 759–801
- Camacho-Ibar V F, Aveytua-Alcázar L, Carriquiry J D, 2003. Fatty acid reactivities in sediment cores from the northern Gulf of California. Organic Geochemistry, 34(3): 425–439
- Canuel E A, Martens C S, 1996. Reactivity of recently deposited organic matter: Degradation of lipid compounds near the sediment-water interface. Geochimica et Cosmochimica Acta, 60(10): 1793–1806
- Daneri G, Dellarossa V, Quiñones R *et al*, 2000. Primary production and community respiration in the Humboldt Current System off Chile and associated oceanic areas. Marine Ecology Progress Series, 197: 41–49
- Danovaro R, Croce N D, Dell'Anno A *et al*, 2003. A depocenter of organic matter at 7800 m depth in the SE Pacific Ocean. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 50(12): 1411—1420
- Danovaro R, Gambi C, Croce N D, 2002. Meiofauna hotspot in the Atacama Trench, eastern South Pacific Ocean. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 49(5): 843—857
- De Carvalho C C C R, Caramujo M J, 2018. The various roles of fatty acids. Molecules, 23(10): 2583
- De La Rocha C L, Passow U, 2007. Factors influencing the sinking of POC and the efficiency of the biological carbon pump. Deep Sea Research Part II: Topical Studies in Oceanography, 54(5-7): 639-658
- Diefendorf A F, Freimuth E J, 2017. Extracting the most from terrestrial plant-derived *n*-alkyl lipids and their carbon isotopes from the sedimentary record: a review. Organic Geochemistry, 103: 1—21
- Escribano R, Pérez C S, 2010. Variability in fatty acids of two marine copepods upon changing food supply in the coastal upwelling zone off Chile: importance of the picoplankton and nanoplankton fractions. Journal of the Marine Biological Association of the United Kingdom, 90(2): 301-313
- Espinosa L F, Pantoja S, Pinto L A *et al*, 2009. Water column distribution of phospholipid-derived fatty acids of marine microorganisms in the Humboldt Current system off northern Chile. Deep Sea Research Part II: Topical Studies in Oceanography, 56(16): 1063–1072
- Glud R N, Wenzhöfer F, Middelboe M *et al*, 2013. High rates of microbial carbon turnover in sediments in the deepest oceanic trench on Earth. Nature Geoscience, 6(4): 284–288
- Gutiérrez M H, Pantoja S, Lange C B, 2012. Biogeochemical significance of fatty acid distribution in the coastal upwelling ecosystem off Concepción (36°S): Chile. Organic Geochemistry, 49: 56—67
- Houston J, 2006. Variability of precipitation in the Atacama Desert: its causes and hydrological impact. International Journal of Climatology, 26(15): 2181–2198
- Hu J F, Zhang H B, Peng P A, 2006. Fatty acid composition of

surface sediments in the subtropical Pearl River estuary and adjacent shelf, Southern China. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 66(1—2): 346—356

- Ichino M C, Clark M R, Drazen J C *et al*, 2015. The distribution of benthic biomass in hadal trenches: a modelling approach to investigate the effect of vertical and lateral organic matter transport to the seafloor. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 100: 21–33
- Inagaki F, Hinrichs K U, Kubo Y *et al*, 2015. Exploring deep microbial life in coal-bearing sediment down to ~2.5 km below the ocean floor. Science, 349(6246): 420-424
- Itoh M, Kawamura K, Kitahashi T *et al*, 2011. Bathymetric patterns of meiofaunal abundance and biomass associated with the Kuril and Ryukyu trenches, western North Pacific Ocean. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 58(1): 86—97
- Jamieson A, 2015. The Hadal Zone: Life in the Deepest Oceans. Cambridge, USA: Cambridge University Press
- Jamieson A J, Fujii T, Mayor D J *et al*, 2010. Hadal trenches: the ecology of the deepest places on Earth. Trends in Ecology & Evolution, 25(3): 190–197
- Kaneda T, 1991. Iso- and anteiso-fatty acids in bacteria: biosynthesis, function, and taxonomic significance. Microbiological Reviews, 55(2): 288–302
- Kelly J R, Scheibling R E, 2012. Fatty acids as dietary tracers in benthic food webs. Marine Ecology Progress Series, 446: 1-22
- Kioka A, Schwestermann T, Moernaut J et al, 2019. Megathrust earthquake drives drastic organic carbon supply to the hadal trench. Scientific Reports, 9(1): 1553
- Li D, Zhao J, Yao P et al, 2020. Spatial heterogeneity of organic carbon cycling in sediments of the northern Yap Trench: Implications for organic carbon burial. Marine Chemistry, 223: 103813
- Loh A N, Canuel E A, Bauer J E, 2008. Potential source and diagenetic signatures of oceanic dissolved and particulate organic matter as distinguished by lipid biomarker distributions. Marine Chemistry, 112(3-4): 189-202
- Meyers P A, 1997. Organic geochemical proxies of paleoceanographic, paleolimnologic, and paleoclimatic processes. Organic Geochemistry, 27(5—6): 213—250
- Mrozik A, Nowak A, Piotrowska-Seget Z, 2014. Microbial diversity in waters, sediments and microbial mats evaluated using fatty acid-based methods. International Journal of Environmental Science and Technology, 11(5): 1487—1496
- Niggemann J, Schubert C J, 2006. Fatty acid biogeochemistry of sediments from the Chilean coastal upwelling region: Sources and diagenetic changes. Organic Geochemistry, 37(5): 626—647
- Nittrouer C A, Wright L D, 1994. Transport of particles across continental shelves. Reviews of Geophysics, 32(1): 85-113
- Parrish C C, 2013. Lipids in marine ecosystems. ISRN Oceanography, 2013: 604045
- Pruski A M, Buscail R, Bourgeois S et al, 2015. Biogeochemistry of fatty acids in a river-dominated Mediterranean ecosystem

(Rhône River prodelta, Gulf of Lions, France): Origins and diagenesis. Organic Geochemistry, 83-84: 227-240

- Quade J, Rech J A, Latorre C *et al*, 2007. Soils at the hyperarid margin: the isotopic composition of soil carbonate from the Atacama Desert, Northern Chile. Geochimica et Cosmochimica Acta, 71(15): 3772–3795
- Bao R, Strasser M, McNichol A P et al, 2018.Tectonicallytriggered sediment and carbon export to the Hadal zone. Nature communications, 9(1): 121–418
- Seguel C G, Mudge S M, Salgado C et al, 2001. Tracing sewage in the marine environment: altered signatures in Concepción Bay, Chile. Water Research, 35(17): 4166—4174
- Stewart H A, Jamieson A J, 2018. Habitat heterogeneity of hadal trenches: Considerations and implications for future studies. Progress in Oceanography, 161: 47–65
- Sun M Y, Wakeham S G, Lee C, 1997. Rates and mechanisms of fatty acid degradation in oxic and anoxic coastal marine sediments of Long Island Sound, New York, USA. Geochimica et Cosmochimica Acta, 61(2): 341—355
- Turnewitsch R, Falahat S, Stehlikova J et al, 2014. Recent sediment dynamics in hadal trenches: Evidence for the influence of higher-frequency (tidal, near-inertial) fluid dynamics. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 90: 125–138
- Völker D, Reichel T, Wiedicke M et al, 2008. Turbidites deposited on Southern Central Chilean seamounts: Evidence for energetic turbidity currents. Marine Geology, 251(1-2): 15-31
- Volkman J K, 2007. Lipid markers for marine organic matter. In: Volkman J K ed. Marine Organic Matter: Biomarkers, Isotopes and DNA. Berlin, Heidelberg: Springer, 27–70
- Von Huene R, Bourgois J, Miller J et al, 1989. A large tsunamogenic landslide and debris flow along the Peru Trench. Journal of Geophysical Research, 94(B2): 1703—1714
- Wakeham S G, Amann R, Freeman K H et al, 2007. Microbial ecology of the stratified water column of the Black Sea as revealed by a comprehensive biomarker study. Organic Geochemistry, 38(12): 2070–2097
- Wakeham S G, Hedges J I, Lee C et al, 1997. Compositions and transport of lipid biomarkers through the water column and surficial sediments of the equatorial Pacific Ocean. Deep Sea Research Part II: Topical Studies in Oceanography, 44(9–10): 2131–2162
- Wakeham S G, Lee C, 1993. Production, transport, and alteration of particulate organic matter in the marine water column. In:
 Engel M H, Macko S A eds. Organic Geochemistry:
 Principles and Applications. Boston: Springer, 145–169
- Xu Y P, Ge H M, Fang J S, 2018. Biogeochemistry of hadal trenches: recent developments and future perspectives. Deep Sea Research Part II: Topical Studies in Oceanography, 155: 19-26
- Xu Y P, Jia Z H, Xiao W J *et al*, 2020. Glycerol dialkyl glycerol tetraethers in surface sediments from three Pacific trenches: distribution, source and environmental implications. Organic

Geochemistry, 147: 104079 Yunker M B, Belicka L L, Harvey H R *et al*, 2005. Tracing the inputs and fate of marine and terrigenous organic matter in Arctic Ocean sediments: a multivariate analysis of lipid biomarkers. Deep Sea Research Part II: Topical Studies in Oceanography, 52(24–26): 3478–3508

COMPARISON OF FATTY ACIDS IN SEDIMENTS FROM HADAL AND NON-HADAL SITES OF THE ATACAMA TRENCH

XIANG Yu, WANG Ya-Song, XIAO Wen-Jie, HAN Lu-Lu, XU Yun-Ping

(Shanghai Engineering Research Center of Hadal Science & Technology, College of Marine Sciences, Shanghai Ocean University, Shanghai 201306, China)

Abstract The hadal trenches, as the deepest ocean realm, are one of the least explored habitats on the Earth. The input, abundance and bioavailability of organic matter play a key role in sustaining hadal ecosystem and hadal biogeochemical cycle. In this study, fatty acid (FA) biomarkers were used to investigate four sediment cores (15-35 cm long) from the Atacama Trench region (2560-7770 m) water depth), and FA concentration, source and distribution between hadal sites (A5, A10) and non-hadal sites (A1, A9) were compared. A total of 50 FA compounds were identified, including terrestrially derived long chain saturated FAs, marine plankton derived short chain saturated FAs, monounsaturated FAs and polyunsaturated FAs, and bacteria derived branched FAs. The concentration of total FAs was the highest at the non-hadal site A1 [(13.4 \pm 2.9) µg/g dws], and the lowest at the hadal site A5 [(5.4 \pm 2.2) µg/g dws], which was likely related to primary productivity and water depth at each site. The fractional abundance of marine derived FAs $(61.6\% \pm 9.2\%)$ is higher than that of terrestrial FAs (33.6%±10.7%) and bacterial FAs (4.9%±2.3%) at all sites, suggesting the predominance of marine organic carbon in the Atacama Trench region. In addition, downward profiles were shown with an increasing trend of terrestrial FAs at the expense of marine derived FAs in all cores, suggesting the selected degradation of short chain and unsaturated FAs from long chain and saturated FAs. In addition, the concentrations of total FAs at the non-hadal sites substantially decrease with increasing sediment depth, presenting a typical early diagenesis of organic matter under steady depositional conditions. However, such a trend was not observed at the hadal sites, suggesting that disturbed depositional conditions were likely due to earthquake-induced turbidity current that contributed to efficient transport of organic carbon from non-hadal to hadal environments and burial in the deepest ocean.

Key words hadal trench; fatty acid; Atacama Trench; biomarker; organic carbon