文章编号:1000-0550(2010)04-0768-08

楚科奇海 R12a 沉积柱状样 500 年以来生物标记物记录^①

白有成'陈建芳'李宏亮'金海燕'张海生'王奎'邢磊'赵美训'

(1.国家海洋局第二海洋研究所国家海洋局海洋生态系统与生物地球化学重点实验室 杭州 310012;2.中国海洋大学海洋化学理论与工程技术教育部重点实验室 山东青岛 266100)

摘 要 通过多参数生物标志物法对取自中国第二次北极考察的 R12a 岩心顶部 40 cm 样品进行了浮游植物和种群 结构变化的研究 获得了 500 a 以来浮游植物初级生产力和种群结构变化信息。结果表明: R12a 岩心在过去的 500 多 年来,所记录的海洋初级生产力呈上升趋势,单一藻类的生产力总体上也呈现上升趋势。浮游植物种群结构主要表 现为颗石藻相对含量下降,硅藻相对含量上升,甲藻没有明显的波动,这可能与北太平洋水输入决定的楚科奇海营养 盐结构及夏季海冰覆盖变化有关。

关键词 生物标志物 海洋初级生产力 种群结构 楚科奇海 第一作者简介 白有成 男 1984 年出生 硕士 有机地球化学 通讯作者 陈建芳 E-mail: biogeo_chen@ hotmail. com 中图分类号 P593 文献标识码 A

0 引言

海洋拥有 55 倍于大气的二氧化碳含量,并通过 海洋"生物泵"控制海洋碳循环。海洋初级生产者及 其群落结构,对于海洋生态系统发展和海洋"生物 泵"过程具有重要的意义,而古生产力及其群落结构 的再造,是理解地球气候的演化发展的重要手段。北 冰洋对全球气候有着重要的影响^{1~41},北极陆架是世 界上最大的陆架,陆架边缘海面积几乎占了整个北冰 洋的1/3,是世界陆架海面积的 25%,自西向东分别 有巴伦支海、喀拉海、拉普捷夫海、东西伯利亚海、楚 科奇海和波弗特海。其最显著的特征是覆盖着大面 积随季节变化的海冰、大体积的淡水和营养物质注 入,这使北极对全球气候变暖和由变暖而引起的生态 系统变化更加敏感^[5-8],北极能够提供早期气候记录 并以放大信号的形式显示全球变化。

生物标志物己广泛应用于古海洋一古环境研究 中,但在楚科奇海的应用仍然比较薄弱,研究多集中 于喀拉海、拉普捷夫海和斯瓦尔巴德等大西洋扇 区^{P-11]},在北冰洋太平洋扇区的工作相对较 少^[2-13]。非色素类脂生物标志物作为一种新的地球 化学指标,可以用来重建过去的海洋环境和生态。 Schubert 等^[14]是最早利用多生物标志物法重建古浮 游植物群落的研究者之一。其后,许多研究者在世界 不同海域也利用这一方法重建了浮游植物种群结构 的变化^[15~18]。

本次工作对楚科奇海 R12a 沉积柱状样进行高 分辨率的分子有机地球化学分析,并对其蕴含的古环 境信息进行了初步的探讨。运用菜子甾醇(Brassicasterol 硅藻标志物),长链烯酮(C₃₇ Alkenones,颗 石藻标志物),甲藻甾醇(Dinosterol,甲藻标志物), 胆甾醇(Chlesterol,浮游动物标志物)等生物标志物 来重建 500 a 以来浮游植物生产力和生物种群结构 变化历史。

1 材料和方法

1.1 样品采集

R12a 沉积柱样(72°3013"N,168°5905"E,水深 77 m) 取自 2003 年中国第二次北极考察(图1) 柱长 342 cm,整个柱状样岩性均一,为粉砂质,有机碳含 量在0.26%~1.60%之间变化,微臭,顶部0~2 cm 为浮泥,无结构和构造,样品在-20℃储存。

1.2 样品前处理和仪器分析

本次工作取柱状样上层 40 cm,共采集样品 21 个。样品采集后冷冻保存 经提取、分离,进行有机质 定性和定量分析 提取、分析的有机质主要包括:长链

①国家自然科学基金(批准号:40476003),中国极地战略研究基金(编号:20070201,20070212,20080213),国家海洋局青年基金(编号:2008602) 和国家海洋局第二海洋研究所基本科研业务费专项(JG200820)联合资助。 收稿日期:2009-05-10;收修改稿日期:2009-09-20



图 1 采样站位示意图 Fig. 1 Sampling stations

正构烷烃类,长链正构醇类,烯酮类,甾醇类。有机质 提取分离的方法简述如下:将冷冻干燥后的沉积物样 品研磨,称取适量,加入甲醇:二氯甲烷混合溶液萃 取有机质。重复萃取若干次,收集上清液于玻璃瓶 中,将抽提液在氮吹仪下吹干后,加入 6% KOH 的甲 醇溶液进行碱水解,并室温放置过夜后过硅胶柱 (200~300目)分离。含有生物标志物的中性组分经 氮吹富集,衍生化处理后上机分析。气相色谱分析步 骤如下:色谱条件:HP—1 色谱柱,柱长 50 m,内径 0.32 mm,涂层0.17 μm,FID 检测器温度 300℃,进 样口温度:300℃。分五段升温程序,采用不分流进 样,载气为 H₂,流速 1.2 mL/min。



分子化合物的定性主要是根据峰的保留时间来 定性,定量采用内标法,生物标志物含量,由其峰面积 和内标峰的面积对比计算得到。同时选取部分样品 通过气相色谱一质谱联用进行定性分析,色谱条件, 质谱条件如下:离子源:Ei源,离子源温度:250℃;发 射电子能量:70eV,扫描范围:m/z 50~650amu,接口 温度:300℃。

1.3 沉积物年代测定

沉积物年代标定通过²¹⁰ Pb_{ex}测试,称取样品数 克 在低于40℃温度下烘干,轻压成粉末,称干重,计 算干湿比。装样品于样品盒内,用蜡两次密封盒盖, 放置7~10 d,即可上机分析。

取 151 cm 处的²¹⁰ Pb 的放射性比度 1.50 dpm/g 为该柱样的本底值。计算得到 R12a 柱的沉积速率 为 0.81 mm/a。与前人在此区域得到的沉积速率的 结果一致^[19],以沉积速率 0.81 mm/a 对 R12a 岩心前 40 cm 定年,底部年龄为 500 a。

1.4 指标说明

硅藻、颗石藻、甲藻等浮游植物是重要的海洋初级生产者 在本次工作中 选取较为广泛应用的甾醇、 烯酮类浮游植物生物标志物对海洋初级生产力群落 进行研究。胆甾烷、麦角甾烷、甲藻甾烷等系列化合物为稳定构型碳骨架的生物标志化合物,而甾醇,长 链烯酮为不稳定化合物,样品中检测到此类化合物, 说明样品有机质未经历过较强热作用和微生物作用







图 3 生物标志物(胆甾醇 菜子甾醇 用藻甾醇) 质谱图 Fig. 3 Spectrography of biomarkers (Cholesterol , Brassicasterol , dinosterol)

的改造过程。甾醇,长链烯酮已被用来作为总的和单 一浮游植物古生产力的重建指标^[20]。通过对这几种 生物标志物的测量,重建作为主要海洋初级生产力的 浮游植物群落在过去500 a 的发展变化。我们主要 利用长链烯酮、甲藻甾醇和菜子甾醇分别指示颗石 藻、甲藻和硅藻的生产力。只有颗石藻分泌直链烯酮 (Alkenone),其中 Emiliania huxleyi和 Gephyrocapsa oceanica 是其最为主要的来源^[21]。甲藻甾醇主要是 由甲藻产生的^[22],菜子甾醇是主要的植物甾醇类,其 主要来源是硅藻,因此可以用菜子甾醇来指示硅藻生 产力的变化。在北冰洋海区,硅藻、甲藻是浮游植物 的主要贡献群体^[23~25]。假设 C₃₇直链烯酮(coccolithophores 颗石藻)、甲藻甾醇(dinoflagellates,沟鞭藻)、 菜子甾醇(diatom 硅藻)和 C₃₀ diol(Eustigmatophytes 黄绿藻)组成了初级生产力群落,将它们之和作为总 的初级生产力,记为 Total P。胆甾醇(Cholesterol)可 作为浮游动物的指标,也可在一定程度上反映总初级 生产力——浮游植物的繁盛会提供丰足的食物给浮 游动物,从而刺激其生长。把这些指标结合起来,可 以反映浮游生物群落结构的变化。

2 结果及讨论

2.1 R12a 岩心 500 年以来的初级生产力变化

R12a 岩心的 C₃₇直链烯酮(coccolithophores 颗石 藻)、甲藻甾醇(dinoflagellates 沟鞭藻)、菜子甾醇(diatom 硅藻) 和 C₃₀ diol(Eustigmatophytes 黄绿藻)等几



种生物标志物的含量及总含量的变化如图 4 所示。 本柱状样中甲藻甾醇和菜子甾醇的含量最高 C_{37} 直 链烯酮和 C_{30} diol 的含量较低。

由上图可以看出,在过去的500 a 里,四种生物 标志物总和((C₃₇直链烯酮(coccolithophores 颗石 藻)、甲藻甾醇(dinoflagellates,沟鞭藻)、菜子甾醇 (diatom 硅藻) 和 C₃₀ diol(Eustigmatophytes 黄绿藻)) 的含量变化范围为 112~1 300 ng/g,总体上呈上升 趋势 特别是在最近的 350 a 内。菜子甾醇含量的变 化范围为 32~401 ng/g, 甲藻甾醇为 28~397 ng/g, C₃₀diol 的变化范围为 19~281ng/g,C₃₇直链烯酮为 28~260 ng/g。由图4不难看出 ,R12 岩心生物标志 物含量的变化与单一生物标志物含量的变化有很好 的一致性 这也可以用 x - y 线性关系来表示。图 5 中可以发现 C_{30} 二醇和甲藻甾醇的相关性最好(R^2 = 0.97) 其他几种生物标志物的相关性也较好,如 C₃₇ 直链烯酮和甲藻甾醇的 R² = 0.87 ,菜子甾醇和甲藻 甾醇的 $R^2 = 0.91$,这些生物标志物间较好的相关性 表明此沉积岩心中各种植物的变化是基本一致的。

胆甾醇主要由各种海洋浮游动物产生,R12a 岩 心的胆甾醇在 86 ~700 ng/g 之间变化,其含量逐渐 升高,特别是在最近的 150 a 里。在过去的 500 a 里, 胆甾醇含量的变化与甲藻甾醇、菜子甾醇的变化趋势 基本相似,这也意味着硅藻和甲藻初级生产的速率与 浮游动物的异氧速率有很好的相关性。楚科奇海主 要浮游动物是挠足类、磷虾类、水母类、毛颗类、介形 类等^[26],它们都有可能是胆甾醇的来源。将岩心总 生物标志物量的变化和胆甾醇的变化做曲线,发现两 者有较好的相关。总而言之,R12a 岩心生物标志物 的记录显示过去 500 a 以来浮游植物初级生产力和 浮游动物的含量都是逐渐增加的。海洋浮游植物生 产力的变化与营养盐的输送有着密切的关系。

楚科奇海域是北太平洋与北冰洋进行相互联系 的通道,该海域的生态系统结构、生产力和海洋通量 受北冰洋环流、海冰动力过程的影响,同时也与进入 楚科奇海的北太平洋水的性质有关。太平洋水通过 白令海峡后分为三支,包括东部温暖,低盐度的 ACC 流^[27],水道中部的白令海陆架流和海峡西部低温,高 盐度的阿纳德尔流(AC)。大约有 0.1 Sv 的东西伯 利亚流间歇地流入楚科奇海,但它的影响现在没有很 好的理解^[28]。另外海冰覆盖也是北冰洋初级生产力 的重要制约因素。海洋生产力受海冰的影响明显,主 要表现在:(1)透过海冰进入表层水的阳光少,海冰



Fig. 5 The linear relations for biomarkers

对表层水的生物生产力有明显的抑制作用^[9 29];(2) 海冰为冰藻的生长提供了条件 冰藻在北极地区普遍 发育 对北冰洋中部初级生产力的贡献能占到一半以 上^[30];(3) 因为冰融化 海冰边缘区生产力特别是硅 藻的生产力高^[31]。当温度增高、海冰融化时、海水透 光度增加,有利于光合作用,浮游植物和藻类大量繁 殖 进一步增加生产力。在冬季 ,海冰覆盖了大部分 楚科奇海,并延伸到白令海峡使水柱温度和盐度变化 范围很窄[28] 在晚春和夏季,海冰退化,营养盐丰富 的表层水受持续的光照并引起一个短暂但是强烈的 浮游植物繁殖的发生。在这个繁殖期间 净初级生产 速率高达 300 g • cm⁻² • a^{-1 [32]}。在这个繁殖结束 时 表层水中的硝酸盐浓度有了很大提高 陆架混合 层中生物产生的 DOC/N 的浓度增加了 14 μmol・ kg^{-1 [33]}。过去 20 a 北极气候发生了明显的变化,海 冰面积 30 a 来退缩了 5% [34]。R12a 站位采样时海 冰覆盖已锐减至 10% [35],位于冰边缘海区。过去 350 a 来生产力的急剧提高,也进一步说明了北极气 候的变化。

2.2 R12a 岩心 500 年以来的浮游初级生产力结构 变化

海洋浮游植物种群结构是控制生物泵效率的重 要因素^[36,37]因此研究种群结构的变化对寻找气候 的变化规律具有重要的意义。生物标志物含量不但 可以作为单一浮游植物含量的参数 同时它们在总生 产力中所占的相对百分含量,也可作为衡量各浮游植 物群对总生产力贡献的指标 反映海洋浮游植物群落 结构的改变。在本讨论中 以三种主要的藻类生物标 志物 C₃₇ 直链烯酮(coccolithophores 颗石藻)、甲藻甾 醇(dinoflagellates 沟鞭藻)、菜子甾醇(diatom 硅藻) 近似作为海洋总初级生产力,将其作为一个整体,分 别计算其他三种生物标志物在其中所占的比例 作为 它们在总海洋初级生产力中所占比例 这一比例虽然 不能直接反映生产力群落的真实组成 但它的变化可 以反映各浮游植物群落对各生产力贡献的相对变化, 图 6 表示出了三种主要浮游植物硅藻、甲藻和颗石藻 的生物标志物与其总量的比值的变化(总和作为 100%),也就是说硅藻、甲藻和颗石藻在过去 500 a 的相对贡献的变化。在一定程度上 这种比值可以用 来估计浮游生物种群结构的变化。

三种生物标志物与其总量的比值的变化表明浮 游植物种群结构在过去的 500 年里发生了明显的变 化,从变化趋势上看,可以把过去500 a 的记录分为3 个部分。500~380 a,生产力变化基本稳定,颗石藻 和硅藻相对比例有一定增加,甲藻相对比例下降。在 380~180 a,总初级生产力升高,但甲藻,硅藻,颗石 藻相对比例变化波动较大,主要表现在颗石藻相对比 例在250 a达到低值后有升高,甲藻相对含量在250 年达到高值后又降低,而硅藻一直降低。在180 a 至 今,总初级生产力有明显的升高,硅藻和甲藻相对比 例都迅速增大,而颗石藻相对含量却下降。整体来 看,总初级生产力一直是升高的,颗石藻相对含量下 降,硅藻相对含量上升,甲藻没有明显的波动,这说明 R12 岩心在这段时间里浮游植物种群结构发生了变 化。

浮游植物种群的变化不但与总生产力变化有关, 而且还与其他的环境因素有着密切的关系。在群落 结构中,光和营养盐是最重要的竞争资源,不同初级 生产力群落对营养盐的需求也不相同 硅藻和颗石藻 对氮磷比较敏感 而甲藻对碳磷比较敏感。海洋藻类 的光合作用与辐照度的关系也是影响生产力群落的 重要因素,甲藻比硅藻更适宜于较高的光强^[8]。北 冰洋周边河流输入东西伯利亚陆架、喀拉海、拉普捷 夫海及波弗特海的营养盐 与通过白令海峡输入楚科 奇海的营养盐相比 北极河流输送的营养盐要低1~ 2 个数量级 楚科奇海海域海水表现出高温、低盐和 营养盐丰富的特点。在高营养盐的情况下,甲藻和硅 藻比颗石藻具有竞争优势。浮游植物是海洋生态系 统的初级生产者,在生态系统的物质循环和能量流 动中起着不可替代的作用。由于浮游植物所处的光 合层易受外界影响,环境效应和反馈作用显著,可 以推断该时期北极海洋生物泵过程对气候变化作出 响应。

过去 20 a 以来,北极气候发生了明显的变化,白 令海海冰面积 30 a 来退缩了 5%^[4]。Walsh 等^[9]报 告了北冰洋中部 1986—1994 年期间的海面压力就比 1979—1985 年期间降低了 5 hPa; Rigor 等^[40]发现了 整个北冰洋冬季和春季表面空气温度持续变暖趋势, 而 10 a 来北冰洋东部春季增高了 2℃。北极是全球 变化的敏感地区,开展北极地区沉积物的研究有利于 揭示气候环境演变,也有利于探讨全球气候环境变化 机制。许多研究已成功利用古代沉积物中的类脂物 质,恢复水体中的不同浮游植物生物量和群落组成, 生物标志物法不失为一种快速有效的方法,虽然还需 进一步完善和改进。



Fig. 6 Relative percentage of biomarker indicative of diatoms , dinoflagellates and coccolithophorids for R12 over the last 500a

3 结论与认识

(1)运用生物标志物指示了 R12a 岩心过去 500 a 里浮游植物初级生产力的变化,发现总初级生产力 呈上升趋势,单一藻类的生产力总体上也呈现上升趋势。这主要与北太平洋水性质及楚科奇海海冰覆盖 有关。

(2) R12a 岩心所记录的浮游植物种群结构发生 了变化。整体来看,总初级生产力一直是升高的,颗 石藻相对含量下降,硅藻相对含量上升,甲藻没有明 显的波动,尤其是在过去200 a 里,这也反映了营养 盐结构的变化。

致谢 感谢 2003 中国北极科考队全体队员以及 雪龙号全体船员为样品的采集付出的艰辛的劳动。 特别是李秀珠、王汝建、韩贻兵、高爱国、刘小涯等在 采样过程中的帮助 感谢国家海洋局第二海洋研究所 钱江初老师在沉积柱状样年代测定方面提供的帮助, 感谢同济大学李丽老师、中国海洋大学张海龙在实验 过程中的帮助。

参考文献(References)

- Aagaard K. A synthesis of the Arctic Ocean circulation. Rapporteur Par – Volume Reun [J]. Conseilles Internationale Exploration de la Mer ,1989 , 188: 11-22
- 2 Walsh J E , Chapman W L. Arctic contribution to upper ocean variability in the North Atlantic [J]. Journal of Climate ,1990 3: 1462-1473
- 3 Mysak L A , Manak D K , Marsden R F. Sea ice anomalies in the greenland and Labrador Seas during 1901-1984 and their relation to an interdecadal Arctic climate cycle [J]. Climate Dynamics ,1990 , 5: 111-133
- 4 Hakkinen S. An Arctic source for the great salinity anomaly: a simulation of the Arctic ice-ocean system for 1955-1975 [J]. Journal of Geophysical Research ,1993 ,16397-16410
- 5 陈建芳,张海生,金海燕,等.北极陆架沉积碳埋藏及其在全球碳 循环中的作用[J].极地研究,2004,16(3):193-201 [Chen Jianfang, Zhang Haisheng, Jin Haiyan, et al. Accumulation of sedimentary organic carbon in the Arctic shelves and its significance on global carbon budget [J]. Chinese Journal of Polar Research, 2004, 16(3): 193-201
- 6 Moritz R E , Perovich D K. Arctic System science ocean-atmosphere-ice interactions. SHEBA surface heat budget of the Arctic Ocean science plan. ARCSS/OAII Report No. 5. University of Washington , Seattle 1996: 60
- 7 Manabe S , Stouffer R E J. Study of abrupt climate change by a coupled ocean-atmosphere model [J]. Quaternary Science Reviews , 2000 , 19: 285-299
- 8 Cuffey K M , Clow G D , Alley R B , et al. Larger Arctic temperature change at the Wisconsin-Holocene Glacial Transition [J]. Science , 1995 270 455-458
- 9 Schubert C J , Stein R. Deposition of organic carbon in Arctic sediments : terrigenous supply vsmarine productivity [J]. OrganicGeochemistry ,1996 ,24: 421-4361
- 10 Stein R , Fahi K. Holocene accumulation of organic carbon at the Laptev Sea continental margin (Arctic Ocean) : sources, pathway , and sinks [J]. Geo-Marine Letters , 2000, 20: 27-361
- 11 Boucsein B , Stein R. Particulate organic matter in the surface sediments of the Laptev Sea (Arctic Ocean) : application of maceral analysis as organic carbon source indicator [J]. Marine Geology , 2000 , 162: 573-586
- 12 Goni M A, Yunker M B, Macdonald R W, et al. Distribution and sources of organic biomarkers in arctic sediments from Mackenzie River and Beaufort shelf [J]. Marine Chemistry, 2000, 71: 23-511
- 13 Belicka L L , Macdonald R W , Harvey H R. Sources and transport of organic carbon to shelf , slope and basin surface sediments of the Arc-

tic Ocean [J]. Deep Sea Research I , 2002 , 49: 1463-1483

- Schubert C J , Villanuev a J , Calvert S E , et al. Stable phytoplankton community structure in the Arabian Sea over the past 200 ,000 years
 [J]. Nature , 1998 , 394(6693) : 563-566
- 15 Seki O , Ikehara M , Kawamura K , et al. Reconstruction of paleoproductivity in the Sea of Okhotsk over the last 30 kyr [J]. Paleoceanography , 2004 , 19(1): 1016
- 16 Dahl K A , Repeta D J , Goericke R. Reconstructing the phytoplankton community of the Cariaco Basin during the Younger Dryas cold event using chlorin sterylesters [J]. Paleoceanography , 2004 , 19 (1): 19-29
- 17 Menzel D , van Bergen P F , Schouten S , et al. Reconstruction of changes in export productivity during Pliocene sapropel deposition; a biomarker approach [J]. Paleogeogr. Paleoclimatol. Paleoecol. 2003 ,190: 273-287
- 18 Calvo E , Pelejero C , Logan G A , et al. Dust-induced changes in phytoplankton composition in the Tasman Sea during the last four glacial cycles [J]. Paleoceanography , 2004 , 19: 2020
- 19 Huh Chih-an *et al.* Natural radionuclides and plutonium in sediments from the western Arctic Ocean: Sedimentation rates and pathways of radionuclides [J]. Deep-Sea Research ,1997 ,44: 1725
- 20 Zhao M X, Mercer J L, Eglinton G, et al. Comparative molecular biomarker assessment of phytoplankton paleoproductivity for the last 160 kyr off Cap, Blanc, NW Africa [J]. Organic Geochemistry, 2006, 37(1): 72-97
- 21 Wakeham S G , Peterson M L , Hedges J I ,Lee C. Lipid biomarker fluxes in the Arabian Sea , with a comparison to the equatorial Pacific Ocean [J]. Deep-Sea Research , 2002 , 49(12) : 2265-2301
- 22 Volkman J K , Barrett S M , Blackburn S I *et al.* Microalgal biomarkers: a review of recent research developments [J]. Organic Geochemistry , 1998 , 29(5-7): 1163-1179
- 23 Belicka L L ,Macdonald R W ,Yunker M B ,Harvey H R , The role of depositional regime on carbon transport and preservation in Arctic Ocean sediments [J]. Marine Ghemistry 2004 86 65-88
- 24 杨清良 林更铭 林茂. 楚科奇海和白令海浮游植物的种类组成与 分布 [J]. 极地研究,2002,14(2):113-1251 [Yang Qingliang, Lin Gengming, Lin Mao. Species composition and distribution of phytoplankton in Chukchi Sea and Bering Sea [J]. Chinese Journal of Polar Research 2002,14(2):113-1251]
- 25 陈荣华,孟翊,华棣,等. 楚科奇海与白令海表层沉积物中的钙质和硅质微体化石研究[J]. 海洋地质与第四纪地质 2001,21(4):
 25-301 [Chen Ronghua, Meng Yi, Hua Di, et al. Calcareous and siliceous microorganisms in surface sediments of Chukchi and Bering Seas
 [J]. Marine Geology and Quaternary Geology, 2001,21(4):25 301]
- 26 陈立奇,等.北极海洋环境与海气相互作用研究 [M].北京:海洋 出版社,2003:254-291 [Chen Liqi, et al. Marine Environment and Air-Sea Interaction in the Arctic Region [M]. Beijing: Ocean Press, 2003:254-291]
- 27 Paquette R G , Bourke R H. Observations on the coastal current of Arctic Alaska [J]. Journal of Marine Research , 1974 32: 195-207

- 28 Woodgate R A , Aagaard K , Weingartner T J. A year in the physical oceanography of the Chukchi Sea: moored measurements from autumn 1990-1991 [J]. Deep-Sea Research II 2005 52:3116-3149
- 29 Naidu A S , Cooper L W. Organic carbon isotope ratios of Arctic American continental shelf sediments [J]. International Journal of Earth Sciences , 2000 , 89: 522-532
- 30 Gossel IN M , Levasseur M , Wheeler P A , et al . New measurements of phytoplankton and ice algal production in t he Arctic Ocean [J]. Deep-Sea Research (Part II) , 1997 , 44(8): 1623-1644
- 31 Cremer H. Distribution patterns of diatom surface sediment assemblages in the Laptev Sea (Arctic Ocean) [J]. Marine Micropaleontology , 1999, 38(1): 39-67
- 32 Walsh J J ,Dieterle D A , Maslowski W ,et al. A numerical model of seasonal primary production within the Chukchi/Beaufort Seas [J]. Deep-SeaResearch II ,2005 ,52 ,thisissue [doi: 10. 1016/j. dsr2. 2005.09.009]
- 33 Mathis J T , Hansell D A ,Kadko D , et al. Determining net dissolved organic carbon production in the hydrographically complex western Arctic Ocean [J]. Limnology and Oceanography , 2007 ,52 (5): 1789-1799

- 34 Chapman W L , Walsh J H. Recent variations of sea ice and air temperatures in high latitudes [J]. Bulletin of America Meteorology Society , 1993 , 74 : 33-47
- 35 NationIceCenter 2001 [EB/OL]. http://www.natice.noaa.gov/pub/ west-arctic/Bering_sea/Bering_sea_west/2003 [2005-12-01]
- 36 Boyd p , Newton P. Evidence of the potential influence of planktonic community structure on the interannual variability of particulate organic carbon flux [J]. Deep-sea Research I ,1995 42(5):619-639
- 37 Boyd p ,Newton P . Does planktonic community structure determine downward particulate organic carbon flux in different oceanic provinces? [J]. Deep-sea Research I ,1999 46:63-91.
- 38 沈国英 施并章编著. 海洋生态学 [M]. 北京: 科学出版社 ,2002 [Shen Guoying, Shi Bingzhang. Marine Ecology [M]. Beijing: Science Press 2002]
- 39 Walsh J E , Chapman W L , Shy T L. Recent decrease of sea level pressure in the Central Arctic [J]. Journal of Climate ,1996 ,9 (2): 480-485
- 40 Rigor I G , Colony R L , Martin S. Variations in surface air temperature observations in the Arctic , 1979–1997 [J]. Journal of Climate , 2000 , 13(5): 896–914

Biomarker Records in Sediment Core of R12a from the Chukchi Sea during the Last 500 Years

BAI You-cheng¹ CHEN Jian-fang¹ LI Hong-liang¹ JIN Hai-yan¹ ZHANG Hai-sheng¹ WANG Kui¹ XING lei² ZHAO Mei-xun²

(1. Second Institute of Oceanography SOA, Laboratory of Marine Ecosystem and Biogeochemistry of SOA, Hangzhou 310012;
 2. College of Chemistry and Chemical Engineering, Ocean University of China, Qingdao Shandong 266100)

Abstract This paper used multi-biomarkers to study the R12a core's top 40 cm samples' phytoplankton and community sampled during the Second Chinese Arctic expedition from the Chukchi Sea in summer , 2003, and to abtain the information of the phytoplankton production and community change since 500 a. The results indicate the total and individual primary productivity increased over the last 500 a. The phytoplankton community structure mostly show the contributions of coccolithforids decreased, the contribution of diatoms increased, and the relative abundances of dinoflagellates not have obvious changes. This may be related with the Chukchi Sea's nutrients structure which is determined by the waters from the north Pacific Ocean and the summer ice cover change in the Chukchi Sea. **Key words** biomarkers; marine productivity; community structure; Chukchi Sea