文章编号:1673-5005(2012)03-0044-10

开鲁盆地奈曼凹陷奈1区块原油地球化学 特征及油源分析

赵兴齐1,陈践发1,张 晨1,2,郭 望1,师生宝1

(1. 中国石油大学 油气资源与探测国家重点实验室,北京 102249;2. 中国石油塔里木油田分公司,新疆 库尔勒 841000)

摘要:对奈曼凹陷奈1区块源岩与原油的族组分、饱和烃 GC-MS 特征进行系统分析,研究奈曼凹陷奈1区块源岩与 原油的地球化学特征,并且进行油源对比分析。结果表明:原油与九下段源岩的正构烷烃分布完整,峰形呈双峰态, 主峰碳为 nC_{23} ,次主峰碳为 C_{17} ,具有明显的植烷优势,w(Pr)/w(Ph)分布在0.36~0.53;甾烷以规则甾烷为主,孕甾 烷、升孕甾烷、重排甾烷含量偏低,规则甾烷呈"V"型分布, C_{29} 甾烷w(20S)/w(20S+20R)和 $w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+\beta\beta)$ 分别 为0.27~0.49和0.23~0.39;萜烷以 C_{30} 蓥烷系列为主,三环萜烷比较发育,重排甾烷含量低,伽马蜡烷含量高,在原 油样品中检测出含量较高的 β -胡萝卜烷,w(Ts) < w(Tm), C_{31} 升霍烷w(22S)/w(22S+22R)、 $C_{32}w(22S)/w(22S+$ 22R)分別为0.51~0.57和0.48~0.59,这些特征表明该区原油主要来源于咸水深湖相强还原沉积环境:成油母质既有低等水生生物,又有陆生高等植物,母质类型为混合型;原油成熟度较低,主要处于低熟—中等成熟阶段;奈曼凹陷奈1区块原油主要来源于下白垩统九下段源岩。

关键词: 奈曼凹陷; 奈 1 区块; 原油; 生物标志物; 地球化学特征; 油源对比 中图分类号: TE 122.2
文献标志码: A doi: 10.3969/j.issn.1673-5005.2012.03.008

Geochemical characteristics of crude oil and oil-source analysis in Nai 1 block for Naiman depression, Kailu Basin

ZHAO Xing-qi¹, CHEN Jian-fa¹, ZHANG Chen^{1,2}, GUO Wang¹, SHI Sheng-bao¹

State Key Laboratory of Petroleum Resource and Prospecting in China University of Petroleum, Beijing 102249, China;
 PetroChina Tarim Oilfield Company, Korla 841000, China)

Abstract: Based on systematic analysis of group compositions, saturated hydrocarbon GC-MS for source rocks and crude oil in Nai 1 block, the geochemical characteristics and oil-source correlation were studied. The follwing are the characteristics of crude oil and lower Jiufotang formation source rocks: The distribution of alkane is complete, possessing double peaks which are nC_{23} and C_{17} respectively. Content of phytane is obviously higher than pristane w(Pr)/w(Ph)=0.36-0.53. For sterane series, the content of regular sterane, distributing in the shape of "V", is also obviously higher than the counterpart of pregnane and rearranged sterane. Besides, the value of the parameters of $C_{29}w(20S)/w(20S+20R)$ and $w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+\beta\beta)$ are respectively 0.27-0.49 and 0.23-0.39. The terpane series is characterized by major part of C_{30} Hopane, relatively higher content of tricyclic diterpane and gammacerane but lower content of rearranged sterane, w(Ts) < w(Tm). The values of $C_{31}w(22S)/w(22S+22R)$ and $C_{32}w(22S)/w(22S+22R)$ are respectively 0.51-0.57 and 0.48-0.59. All of these characteristics mentioned above show that the crude oil in research area mainly origins from strong reducing environment of salt-water deep lacustrine facies. Parent materials come from both lower aquatic plants and terrestrial higher plants. Maturity of crude oil is low and mainly distributes from lower to middle stage. The crude oil in Nai 1 block is mainly from lower Jiufotang formation in Lower Cretaceous.

Key words: Naiman depression; Nai 1 brock; crude oil; biomarkers; geochemical characteristics; oil source correlation

收稿日期;2012-01-05 基金项目:中国石油辽河油田分公司项目 作者简介:赵兴齐(1984-),男(布依族),贵州福泉人,博士研究生,研究方向为油气地球化学和石油地质学。

1 研究区概况

奈曼凹陷位于内蒙古自治区通辽市奈曼旗境 内,是开鲁盆地西南侧的一个次级负向构造单元,是 海西期褶皱基底上发育起来的中生代凹陷。其形成 主要受红山八里罕和西拉木伦河断裂控制,西北与 张三园子-新庙以及陆家堡凹陷相望,东与八仙筒 凹陷为邻。凹陷走向 NNE 向,构造面积800 km²,呈 狭长带状分布(图1)。受区内 NNE 向断裂控制,分



图 1 奈曼凹陷区域构造图 Fig. 1 Regional structural map of Naiman depression

为三个二级构造带,即西部陡坡带、中央洼陷带、东 部缓坡带。奈曼凹陷地层自下而上依次为:前中生 界基底,中生界三叠系下统哈达陶勒盖组,侏罗系中 统海房沟组,白垩系下统九佛堂组、沙海组、阜新组, 白垩系上统,新生界。凹陷在其演化过程中发育了 白垩系下统九佛堂组、沙海组、阜新组 3 套生油岩 系¹¹。九佛堂组的暗色泥岩为该区主要的烃源岩, 同时九佛堂组上段砂砾岩为较好的储集层,沙海组 及阜新组的暗色泥岩为该区主要盖层。奈1区块位 于生油洼陷的中心,具有较好的油源条件,主要含油 目的层为九佛堂组。根据构造发育史、地层厚度及 沉积特征,可将奈曼凹陷构造演化划分为4个发育 阶段:初始断裂期、快速断裂期、稳定沉降—萎缩期 和蚴陷期²¹。2004年部署了奈1井,该井在白垩系 九佛堂组上段、下段均获得了工业油流,拉开了奈曼 地区奈1区快的勘探序幕。而后又相继实施完钻了 奈2、奈3、奈4井,均获工业油流,初步展示了该区 良好的油气勘探开发前景。笔者在对该区3个原油 样品及4个源岩样品的族组成、饱和烃色谱—质谱 (GC—MS)分析的基础上,结合原油物性、生物标志 物等方面对该区原油地球化学特征进行综合剖析, 探讨奈1区块原油的来源,为该区油气资源评价与 进一步的油气勘探提供依据。

2 样品与实验

在奈1区块采集了3个原油样品以及在奈1井 不同深度段采集了4个源岩样品。烃源岩样品经索 氏抽提72h,称取适量氢仿沥青"A"和原油,用正已 烷(30 mL)沉淀沥青质,之后用柱色层法(氧化铝2 g+硅胶3g)进行分离,分别用石油醚(30 mL)、二氯 甲烷和石油醚(20 mL,体积比2:1 混合),氯仿(10 mL)和无水乙醇(10 mL)依次分离得到饱和烃、芳 烃和非烃组分。

饱和烃色谱—质谱分析仪器为美国 Finnigan 公司生产的 Trace-DSQ,执行标准为 GB/T18606-2001 气相色谱质谱法测定沉积物和原油中生物标志物。 检测环境:温度 25 ℃,相对湿度 57%,室内清洁无 尘。GC 分析条件:采用纯度 99.999% 的氦作载气, 进样器口温度 300 ℃,不分流进样。色谱柱为 HP-5MS 弹性石英毛细柱(60 m×0.25 mm×0.25 μm)。 饱和烃馏分升温程序:柱始温 50 ℃,恒温 1 min 后, 以 20 ℃/min 的升温到 120 ℃,再以 3 ℃/min 的升 温速率升温到 310 ℃,恒温 25 min。MS 分析条件; 采用 EI 离子化模式,电子能量 70 eV,离子源温度 230 ℃,倍增器电压 1800 eV,采用全扫描/选择离子 (SCAN/SIM)采集方式。

3 烃源岩地球化学特征

采集的4个源岩样品均来自奈1井,根据奈1 井录井资料,其4个样品分别来自两个层位,自下而 上依次为九佛堂组下段(九下段)和沙海组。该区 源岩有机碳含量较高,总有机碳含量(w(TOC))为 1.13%~2.30%;生烃潜力大, S_1+S_2 在(4.95~ 14.13)×10⁻³,呈现出较好—好烃源岩的特征; T_{max} 在 435~440℃,氢指数(I_H)在(0.437~0.668)×10⁻³, 降解率(D)在36.36%~63.05%(表1),表明奈1 区块沙海组、九下段源岩有机质类型好,主要为 I和 I₁型,有机质热演化程度较低,主要处于低熟—中 等成熟的热演化阶段。

	3	Table 1	Thermal evolution properties and group composition of source rock in Nai 1 Block									
井号	井深 H/km	层位	w(TOC)/ %	$\frac{S_1 + S_2}{10^{-3}}$	T _{max} /°C	/ _H /10 ⁻³	降解 率/%	饱和烃 含量/%	芳烃含 量/%	非烃+沥青 质含量/%	w(饱和烃)/ w(芳烃)	
奈	1. 109 5	沙海组	2.30	10.40	440	0. 437	37. 53	25. 99	12.95	61.06	2.01	
1	2.0307	+ T M	1.86	14.13	436	0.668	63.05	36.72	16.80	46.48	2.19	
井	2. 2430	儿下权	1. 13	11.88 4.95	438 435	0. 496	43.82 36.36	43.82 38.86	13.42	42. 78 46. 78	2.71	

表1 奈1区块源岩热解参数与族组分特征

沙海组源岩与九下段源岩饱和烃馏分的 GC-

MS 谱图有明显区别(图 2),但其基线均较为平缓,





表明该区源岩未遭受生物降解作用的影响。沙海组 源岩的正构烷烃与九下段源岩有明显的区别,沙海 组源岩的正构烷烃分布较完整,碳数范围为 $nC_{11} \sim nC_{35}$,呈单峰态分布,主峰碳位于 C_{31} , $C_{21} \sim C_{33}$ 具有 明显的奇偶优势 (f_{OEP}) ,碳优势指数 (f_{CP}) 为2.75,w $(\Sigma C_{21}^{-})/w(\Sigma C_{22}^{+})为0.37$,反映生源母质以陆生 高等植物为主,植烷略占优势,w(Pr)/w(Ph)为 0.80, $w(Pr)/w(nC_{17})$ 为0.52, $w(Ph)/w(nC_{18})$ 为 0.65,表明源岩形成于还原性的沉积环境且热演化 程度较低。九下段3个源岩样品正构烷烃特征较为 相似,碳数范围为 $nC_{11} \sim nC_{35}$,呈双峰态分布,主峰 碳为 nC_{23} ,次主峰碳为 nC_{17} ,植烷占有明显优势,w(Pr)/w(Ph)低而w(Ph)/w(nC_{18})高,表明九下段 源岩形成于咸度较高的强还原沉积环境,且源岩的 热演化程度较低^[3],w(ΣC_{21}^{-})/w(ΣC_{22}^{+})为0.73 ~0.94,表明成烃母质中低等水生生物的贡献加 大^[4]。其中深度为2.0307 km 和2.2430 km 两个 源岩的 f_{0EP} 为2.09 和2.47, f_{CPI} 为1.70 和1.40,w(Pr)/w(Ph)为0.37 和0.36,w(Pr)小于w(nC_{17}), w(Ph)大于w(nC_{18}),表明该深度段源岩形成于咸

水深湖相强还原沉积环境^[5-7]。2.4617 km 源岩的 f_{OFP} 为 1.35, f_{CPI} 为 1.32,w(Pr)/w(Ph)为 0.53,w $(Pr) 大于 w(nC_{17}), w(Ph) 大于 w(nC_{18})(表 2), 表$

明该深度段源岩形成于咸水深湖相强还原沉积环 境,且源岩成熟度比浅部源岩高。

	表 2	奈1	区块源岩饱和烃色谱特征
Table 2	Characteristics of	f gas	chromatography of source rocks in Nai 1 block

_									
井号	深度 H/m	层位	$w(\Pr) \neq w(\Pr)$	$w(Pr)/w(nC_{17})$	w(Ph)/ w(nC ₁₈)	f _{срі}	f_{OEP}	$w(\Sigma C_{21}^{-}) / w(\Sigma C_{22}^{+})$	主峰碳
奈	1 109. 5	沙海组	0.80	0. 52	0.65	2. 75	1.03	0.37	C31
	2 0 30. 7	九	0.37	0. 91	5.09	1.70	2.09	0. 73	C23
1 #	2 243. 0	ሾ	0.36	0.92	6.44	1.40	2.47	0, 94	C ₂₃
л	2461.7	段	0.53	2. 52	6. 28	1.32	1.35	0.81	C ₂₃

沙海组源岩样品的甾、萜烷类化合物与九下段源 岩有明显的区别(图3)。该区4个源岩样品在 M/ Z217 质量色谱图上都呈现出"V"型分布的特征,即 w $(C_{22})>w(C_{22})<w(C_{22})$,表明源岩来源于低等水生生 物、藻类和高等植物混源的特征。沙海组源岩与九下 段源岩相比,其孕甾烷、升孕甾烷丰度高,w(孕甾烷+ 升孕甾烷)/w(规则甾烷)为0.049,w(C₂₂)/w(C₂₂)较 高,C₂₈丰度较低,其w(C₂₈)/w(C₂₈)明显低于九下段 源岩。该区4个源岩样品甾烷、藿烷的异构化程度都 较低, $C_{20}w(20S)/w(20S+20R)$ 和 $w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+$ ββ)分别为0.11~0.49 和0.23~0.39, C₃₁w(22S)/w (22S+22R)以及 C₃₂w(22S)/w(22S+22R)分别为

0.32~0.54 和 0.40~0.59,表明该区源岩的热演化程 度较低,主要处于低熟—中等成熟阶段[89]。沙海组 源岩的萜类化合物 M/Z191 质量色谱特征与九下段 源岩存在较大差异,沙海组源岩的 $w(C_n)/w(C_n -$ Tri)、 $w(M)/w(\gamma)$ 明显高于九下段源岩, β -胡萝卜 (22S)/w(22S+22R)明显较九下段源岩低(表3、表 4)。值得一提的是九下段3个源岩样品中埋深较浅 的2个样品(2.0307和2.2430km)与埋深较深 (2.4617 km)样品的正构烷烃以及甾、萜类化合物有 一定的差异,分析认为这些差异主要是由于源岩的沉 积环境和成熟度不同所致。



Fig. 3 M/Z 217 and m/z 191 mass chromatograms of saturated hydrocarbons from source rocks

of Shahai formation in Nai 1 block

表 3	奈1区块源岩甾类化合物构成特征参数	
-----	-------------------	--

Table 3	Characteristics	parameters of	steranes from	source rocks	in Nai 1 block
	• · · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	parameters or	Stor Manoo Ar Gam	bource rocke	In the I block

井号	深度/ km	层位	w(C ₂₇):w($(C_{23}): w(C_{29})$	w(C ₂₇)/ w(C ₂₉)	w(C ₂₈)/ w(C ₂₉)	w(孕+升孕)/ w(規則甾烷)	$C_{29}w(20S)/w(20R+20S)$	$C_{29}w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+\beta\beta)$				
	1.1095	沙海组	34. 19 : 20	0. 77:45. 04	0. 76	0.46	0. 049	0.11	0. 31				
余 1 井	2.0307	九	22.93:3	l. 05 : 44. 57	0. 54	0.71	0.003	0. 27	0. 23				
	2. 243 0	ጘ	23.58:30). 94:45. 48	0. 52	0.68	0.003	0. 27	0. 24				
	2. 461 7	段	32.56:20	5. 26 : 41. 17	0. 79	0.64	0.006	0. 49	0. 39				
	表 4 奈 1 区块源岩萜类化合物构成特征参数												
	Table 4 Characteristic parameters of terpane from source rocks in studying area												
#号	深度	已位	w(Ts)/	w(C ₂₁)/	w(M)/	w(M)/	w(y)/	$C_{31}w(22S)/$	C ₃₂ w(22S)/				
<u>лэ</u>	H/km	/2= [12	w(Tm)	w (C ₂₃ -Tri)	w(y)	w(H)	w(H)	w(22S+22R)	w(22S+22R)				
*	1.1095	沙海组	0. 14	5.46	5.61	0. 75	0. 14	0. 32	0.40				
余 1	2.0307	九	0.10	1. 16	1.51	0.43	0.28	0. 51	0.49				
- #	2.2430	下	0.10	1.11	1.50	0.43	0. 29	0. 54	0.48				
7	2. 461 7	段	0. 24	0. 84	0. 72	0. 23	0. 31	0. 54	0. 59				

注:Tri 为三环萜烷;M 为 βα-C_w蕾烷(莫烷);γ 为伽马蜡烷;H 为 αβ-C_w霍烷。

4 奈1区块原油地球化学特征

4.1 原油族组分特征

对该区 3 个原油样品进行族组分分离抽提,其中 76-36 并饱和烃、芳烃、非烃+沥青质含量分别为 39.74%、15.73%和 44.53%,48-46 并分别为 56.84%、10.94%和 32.22%,40-50 并分别为 34.07%、25.66%和40.27%(表5)。结果表明,该 区原油饱和烃含量低,芳烃、非烃及沥青质含量高, 原油成熟度较低。w(饱和烃)/w(芳烃)为1.33~ 5.20,饱和烃明显占优势,总烃含量较高,为 55.47%~67.78%,表明干酪根类型较好。芳烃、非 烃含量高是造成该区原油黏度较高、密度大的主要 原因。

表5 奈1区块原油饱和烃色谱特征

井号	w(Pr)∕ w(Ph)	w(Pr)/ w(nC ₁₇)	w(Ph)∕ w(nC ₁₈)	f _{срі}	$f_{0\rm EP}$	$w(\Sigma nC_{21}^{-})/w(\Sigma nC_{22}^{+})$	 碳	饱和烃 含薰/%	芳烃含 量/%	非烃+沥青 质含量/%	w(饱合烃)/ w(芳烃)
40-50	0.44	0. 71	2.04	1.20	1. 17	0. 78	C ₂₃	34.07	25.66	40. 27	1. 33
48-46	0. 50	0. 61	1.56	1, 18	1.12	0.87	C ₂₃	56.84	10.94	32. 22	5.20
76-36	0.48	0. 59	1.66	1.17	1.14	0.79	C ₂₃	39.74	15.73	44. 53	2.53

4.2 生物标志物特征

4.2.1 饱和烃色谱特征

该区3个原油样品饱和烃色谱—质谱图相似 (图4),基线较为平缓,表明该区原油未遭受生物降 解作用的影响。正构烷烃分布较完整,碳数范围为 nC₁₄~nC₃₄,呈双峰态分布,主峰碳为 nC₂₃,次主峰 碳为 nC₁₇,表明该区原油为混源的特征;奇偶优势较 明显, f_{CPI} 为 1.17 ~ 1.20, f_{OEP} 为 1.12 ~ 1.17, w($\sum nC_{21}^{-}$)/w($\sum nC_{22}^{+}$)分布在 0.78 ~ 0.87(表 5), 反映母源以低等水生生物与陆生高等植物混源的特 征。植烷占明显优势, w(Pr)/w(Ph)为 0.44 ~ 0.50, w(Pr)/w(nC_{17})为 0.59 ~ 0.71, w(Ph)/w(nC_{18})在 1.56 ~ 2.04,表明原油的成油母质形成于 咸水深湖相强还原沉积环境且原油成熟度较低。



Fig. 4 TIC and M/Z 125 mass chromatogram of saturated hydrocarbons of crude oils in Nai 1 block

4.2.2 甾类化合物

沉积环境的不同导致生物种类的不同,并造成 了生物标志化合物组成的差异。人们常用 C₂₇~C₂₉ 生物构型甾烷系列在原油中分布的相对丰度来评价 原油的母质类型,进而进行油源追踪^[10]。一般认 为,C₂₇和C₂₈甾烷主要来源于低等水生藻类,而相对 高含量的 C₂₀甾烷可以指示高等植物生源^[11]。

奈1区块3个原油样品甾烷中都以规则甾烷为 主(图5),孕甾烷、升孕甾烷以及重排甾烷含量较 低。ααα规则甾烷 $w(C_{27}) > w(C_{28}) < w(C_{29})$, ααα $C_{29}(20R)$ 规则甾烷相对含量略高,呈"V"型分 布, $w(C_{27})/w(C_{29})$ 在0.68~0.72, $w(C_{28})/w(C_{29})$ 约为0.7,反映了该区成油母质来源于低等水生生 物、藻类和高等植物混源的特征。通常规则甾烷的 "V"型分布见于海相与湖相烃源岩中,往往是I型 或II型原油与烃源岩的特征¹¹²¹。结合该区烃源岩 的地球化学特征分析认为,奈1区块源岩为湖相烃 源岩,有机质类型主要为I型和II₁型。甾烷异构 化参数 C₂₉ w(20S)/w(20S+20R)、w(ββ)/w(αα+ ββ) 是判别油气成熟程度的重要参数,随着成熟度 的增加, C₂₉ 5α(H), 4α(H), 17α(H)-甾烷的 C-20 位的异构化作用增强使得 C₂₉w(20S)/w(20S+20R) 从 0 升到约 0.5(0.52 ~0.55 为平衡状态)。同时, 规则甾烷的 C-14, C-17 位上的异构化作用使得 ααα 构型向 ααβ 转化,使得 C₂₉w(ββ)/w(αα+ββ)从近 零值增加到约 0.7(0.67 ~0.70 为平衡状态)^[13]。 该区原油规则甾烷的异构化程度较低,其 C₂₉ w (20S)/w(20S+20R)和 w(ββ)/w(αα+ββ)分别为 0.41~0.44 和 0.32~0.35(表 6),表现出低熟—中 等成熟原油的特征。





Fig. 5 M/Z 217 mass chromatograms of crude oils and source rocks from lower Jiufotang formation in Nai 1 block

表6 奈1区块原油 M/Z217 参数特征

Table 6	Characteristics	parameters of	of	sterane from	m e	crude	oils	in	Nai	1	block
---------	-----------------	---------------	----	--------------	-----	-------	------	----	-----	---	-------

————— 井号	$w(C_{27}) : w(C_{28}) : w(C_{29})$	w(C ₂₇)/ w(C ₂₉)	$\frac{w(C_{28})}{w(C_{29})}$	w(孕+升孕)/ w(规则甾烷)	$C_{29}w(20S)/w(20R+20S)$	$C_{29}w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+\beta\beta)$
40-50	28.67:29.26:42.07	0.68	0. 70	0.006	0.41	0. 32
48-46	29.66 : 29.14 : 41.20	0.72	0. 71	0.004	0.44	0.35
76-36	28.62 : 9.45 : 41.92	0. 68	0. 70	0.007	0.41	0. 34

4.2.3 萜类化合物

~ C_{29} ,缺失 C_{27} , $w(C_{21})/w(C_{23}$ -Tri)约为1.0。Ourisson^[14]认为三环萜烷来源于微生物的细胞膜,也可 能与藻类生源有关^[15-16]。三环萜烷属于某类特定 微生物源,因此可用w(Tri)/w(灌烷)来比较某类细 菌或藻类(三环萜烷)和原核生物(霍烷) 对母源的

贡献^[17],该区 w(Tri)/w(藿烷) 为 0.086~0.104,表 明该区原油的成油母质中细菌或藻类对原油贡献相 对较小。升藿烷系列从 C31~C35相对含量呈逐渐降 低的梯状分布,重排甾烷含量低,伽马蜡烷含量高。 伽马蜡烷主要来源于原生物,Can 霍烷主要是典型的 细菌生源产物,因此 $w(\gamma)/w(H)$ 能反映母质类型, 即原生动物与细菌的生物源输入比率,还可以指示 母源的形成环境。该区原油样品的 $w(\gamma)/w(H)$ 为 0.28~0.35, 高的伽马蜡烷含量指示生物源中低等 水生生物的贡献,还指示母源形成于咸水的强还原 沉积环境。在该区3个原油样品的 M/Z125 质量色 谱图上可检测出含量较高的 β-胡萝卜烷(图4),一 般认为,β-胡萝卜烷是全饱和的 C40 双环烷烃,来源

于缺氧的含盐湖相环境中的藻类有机质,与伽马蜡 烷一样,指示咸水一半咸水沉积环境,是湖相环境的 特征标志、^{17]}。Ts和Tm相对丰度较低,且w(Ts)<w (Tm),w(Ts)/w(Tm)为0.12~0.24,表明该区原油 成熟度较低^[17];C31、C32升藿烷的22S构型丰度高于 22R 构型,成熟度参数 C31w(22S)/w(22S+22R)、 C₃₂w(22S)/w(22S+22R)分别为0.55~0.57和 0.54~0.55(表7),表明原油成熟度相对较低,勉强 进入生油阶段。以上萜类化合物特征表明,奈1区 块原油的成油母质以湖相低等水生生物、藻类和高 等植物混源为特征,形成环境为较咸化的强还原环 境,原油处于低熟---中等成熟阶段。





formation in Nai 1 block

rahle 7	Characteristic norameters	of	ternane of	crude	oils ir	i Nai 1	block
ane /	Characteristic Darameters	· UL	ber panie or	ciuae	vus n	і пан і	DIOUP

Table 7 Characteristic parameters of terpane of crude oils in Nai 1 block							
	w(Ts)/ w(Tm)	w(C ₂₁)/ w(C ₂₃ -Tri)	w(M)/ w(γ)	w(M)/ w(H)	w(γ)/ w(H)	$C_{31}w(22S)/w(22S+22R)$	$C_{32}w(22S)/w(22S+22R)$
40-50	0.12	0. 99	0. 74	0. 26	0.35	0. 57	0. 55
48-4 6	0.24	0.96	0.80	0. 22	0. 28	0.57	0. 55
76-36	0.14	1.01	0.70	0. 22	0.32	0.55	0.54

5 油源对比

5.1 饱和烃色谱特征对比

奈1 区块3 个原油样品与4 个源岩样品的饱和 经色谱特征表明,奈1 区块原油与沙海组源岩的差 别较大,而与该区下白垩统九佛堂组(九下段)源岩 抽提物组分较相似(图2、图4),其正构烷烃均呈双 峰态分布,主峰碳为 C_{23} ,次主峰碳为 C_{17} ,w(Pr)/w(Ph)以及 $w(\sum nC_{21})/w(\sum nC_{22})$ 分布范围相近 (表2 和表5)。

5.2 甾烷特征对比

奈1区块原油与沙海组源岩甾烷特征差异较 大,而与九下段源岩特征相似(图7、图8)。该区源 岩及原油样品的C₂₇、C₂₈、C₂₉相对丰度都呈"V"型分 布,表明源岩来源于低等水生生物、藻类和高等植物 混源的特征。但是,沙海组源岩的孕甾烷、升孕甾烷 丰度较高,重排甾烷含量高,w(孕甾烷+升孕甾烷)/ w(规则甾烷)明显高于3个原油样品,w(C₂₈)/w (C₂₉)较3个原油样品低。甾烷的成熟度参数C₂₉w (20S)/w(20S+20R)明显较原油低,表明沙海组源

岩对该区原油的形成没有贡献。而来源于九下段的 源岩与原油样品的甾烷分布特征较为一致,其源岩 的 $C_{22} \sim C_{20}$ 规则甾烷的含量 $w(C_{28})/w(C_{20}), w(孕)$ 甾烷+升孕甾烷)/w(规则甾烷)、以及甾烷成熟度参 数都与原油有较好的相关性(表3、表6)。来源于 九下段相对较浅部位(2.030 和 2.243 km)的两个 源岩样品的正规甾烷分布与原油有一定的差异,主 要表现在正规甾烷中 w(C27)/w(C26)、甾烷异构化 程度都稍比原油低。较深层段(2.467 km)的源岩 甾烷分布特征与原油也存在一些差异,表现为甾烷 的成熟度参数、w(C₂₂)/w(C₂₀)较原油高。综合以 上特征认为原油应来源于九下段源岩,其中较深部 位源岩对原油的贡献可能较大(图7)。其中,K1为 $w(C_{21})/w(C_{29}), K2 为 w(C_{28})/w(C_{29}), K3 为 w(孕)$ 甾烷+升孕甾烷)/w(规则甾烷),K4 为 C_mw(20S)/ w(20S+20R), K5 为 $C_{29}w(\beta\beta)/w(\alpha\alpha+\beta\beta)$, P1 为 $w(T_s)/w(T_m)$, P2 为 $w(C_{21})/w(C_{23}-T_ri)$, P3 为w $(M)/w(\gamma)$, P4 为 w(M)/w(H), P5 为 $w(\gamma)/w$ (H), P6 为 $C_{31}w(22S)/w(22S+22R)$, P7 为 $C_{32}w$ $(22S)/w(22S+22R)_{o}$



图 7 奈 1 区块原油及源岩生物标志物参数指纹对比





图8 奈1区块源岩与原油生物标志化合物参数对比图

Fig. 8 Comparison of biomarker index from source rocks and crude oils in Nai 1 block

5.3 萜烷特征对比

奈1区块原油与源岩抽提物的藿烷 M/Z191 质 量色谱对比结果表明,该区原油与九下段源岩有较 好的亲缘关系,而与沙海组源岩有明显的区别(图 7、8)。沙海组源岩较原油样品,其三环萜烷含量 高,三环萜烷以 C₂₁为基峰 w(C₂₁)/w(C₂₁-Tri)比值 明显高于原油样品;w(M)/w(H)为0.75, $C_{31}w$ (22S)/w(22S+22R)为0.32,表明沙海组源岩成熟 度较原油低。从M/Z191质量色谱图上可以直观地 看出(图6),来源于九下段的源岩与原油有较好的 亲缘关系,其三环萜烷含量、w(M)/w(H)、 $w(\gamma)/w$ (H)、 $w(\beta$ -胡萝卜烷)、w(Ts)/w(Tm)以及 $C_{31}w$ (22S)/w(22S+22R)和 $C_{32}w(22S)/w(22S+22R)$ 都 与原油有较好的相关性(表4、表6)。利用w(伽马 蜡烷)/ $w(C_{30}$ 藿烷)与w(Pr/Ph)关系图以及 $C_{32}w$ (22S)/w(22S+22R)与 $C_{29}w(20S)/w(20S+20R)$ 关 系图(图8)可以明显看出原油与九下段源岩有较好 的亲缘性,而与沙海组源岩亲缘性较差。

6 结 论

(1)奈曼凹陷奈1区块源岩有机质丰度高、生 烃潜力大;有机质类型好,主要为Ⅰ和Ⅱ₁型;有机 质成熟度较低,主要处于低熟—中等成熟的热演化 阶段。源岩饱和烃生物标志化合物特征表明,源岩 形成于强还原性的且盐度较大的半深湖—深湖沉积 环境,源岩有机质以低等水生生物、藻类和高等植物 混源为特征。

(2) 奈1区块原油饱和烃生物标志化合物特征 极为相似,其相对丰度特征值表明该区原油的成油 母质形成于强还原的、盐度较大的半深湖-深湖沉 积环境;原油的生油母质类型较好,主要来源于低等 水生生物、藻类和高等植物,其中藻类的贡献相对较 小;原油成熟度较低,主要处于低熟一中等成熟阶 段。

(3)奈1区块原油与沙海组源岩存在较大的差 异,油-源相关性较差;九下段源岩与原油的族组 分、饱和烃、甾、萜类化合物较为相似,综合分析认为 该区原油主要来源于下白垩统九佛堂组(九下段) 源岩。

参考文献:

- [1] 许坤,李瑜. 开鲁盆地晚中生代地层[J]. 地层学杂志, 1995, 19(2):88-95.
 XU Kun, LI Yu. Lata Mesozoic strata of the Kailu Basin
 [J]. Journal of Stratigraphy, 1995, 19(2):88-95.
- [2] 苑洪瑞.奈曼地区奈1区块储集层特征及评价[J].录 井工程,2007,18(3):29-33.
 YUAN Hong-rui. Reservoir features and evaluation for No.1 Block in Naiman Area[J]. Mud Logging Engineering, 2007,18(3):29-33.
- [3] 谈玉明, 冯建辉, 靳广兴, 等. 白音查干凹陷达尔其

油田原油地球化学与物性特征[J].地球化学,2003,32(3):271-281.

TAN Yu-ming, FENC Jian-hui, JIN Guang-xing, et al. Geochemical characteristics and physical features of Daerqi oilfield form Baiyingchagan depression [J]. Geochimica, 2003,32(3);271-281.

- [4] 高福紅, 樊馥, 高红梅. 孙吴---嘉荫盆地太平林场组 烃源岩生物标志化合物地球化学特征[J]. 中国石油 大学学报:自然科学版, 2010,34(4):33-37. CAO Fu-hong, FAN Fu, CAO Hong-mei. Geochemical characteristics of biomarkers of source rocks from Taipinglinchang formation in Sunwu-Jiayin Basin[J]. Journal of China University of Petroleum (Edition of Natural Science), 2010,34(4):33-37.
- [5] 侯林慧,彭平安,于赤灵,等.鄂尔多斯盆地姬塬— 西峰地区原油地球化学特征及油源分析[J]. 地球化 学,2007,36(5):497-506.
 HOU Lin-hui, PENG Ping-an, YU Chi-ling, et al. Geochemical characteristics and oil-source analisis of crude oils in Jiyuan-Xifeng Oilfield, Ordos Basin [J]. Geochimica, 2007,36(5):497-506.
- [6] 王雅春, 徐光波, 刘洛夫, 等. 宋站南地区葡萄花和 扶杨油层的油源分析[J]. 中国石油大学学报:自然科 学版, 2011,35(3):36-41.
 WANG Ya-chun, XU Guang-bo, LIU Luo-fu, et al. Oilsource correlation of Putaohua and Fuyang oil layers in South Songzhan area, Songliao Basin[J]. Journal of China University of Petroleum (Edition of Natural Science), 2011,35(3):36-41.
- [7] 郭艳琴,李文厚,陈全红,等.鄂尔多斯盆地安塞-富 县地区延长组-延安组原油地球化学特征及油源对比
 [J].石油与天然气地质,2006,27(2);218-224.
 GUO Yan-qin, LI Wen-hou, CHEN Quan-hong, et al. Geochemical behaviors of oil and oil-source correlation in Yanchang-Yan'an formations in Ansai-Fuxian area, Ordos Basin[J]. Oil & Gas Geology, 2006,27(2);218-224.
- [8] 黄龙威. 东濮凹陷西斜坡地区原油成熟度研究[J]. 石油学报, 2006,27(5):51-55. HUANG Long-wei. Maturity of crude oil in west slope of Dongpu depression [J]. Acta Petrolei Sinica, 2006,27 (5):51-55.
- [9] 沈忠民,周光甲,洪志华.低成熟石油生成环境的生物标志化合物特征[J].成都理工学院学报,1999,26 (4):396-401.

SHEN Zhong-min, ZHOU Guang-jia, HONG Zhi-hua. Biomarker characteristic of generator environment for low maturation oil [J]. Journal of Chengdu University of Technology, 1999,26(4):396-401.

- [10] 张虎权,王廷栋,林卫东,等. 民和盆地原油地球化 学特征与油源对比[J]. 天然气地球科学,2006,17 (3);305-308.
 ZHANG Hu-quan, WANG Ting-dong, LIN Wei-dong, et al. Geochemical characteristics of crude oil and correlation of oil-source in Minhe Basin[J]. Natural Gas Geoscience, 2006,17(3);305-308.
- [11] HUANG W Y, MEINCHEIN W G. Sterols as ecological indicators [J]. Geochemica et Cosmochimica Act, 1997,43(5):739-745.
- [12] 王杰,王铁冠,陈践发,等. 松辽盆地双城—太平川 地区原油地球化学特征及其成熟度差异[J]. 海相油 气地质, 2009,14(1):65-70.
 WANG Jie, WANG Tie-guan, CHEN Jian-fa, et al. Geochemical characteristics and maturity difference of crude oil from Shuangcheng-Taipingchuan area in Songliao Basin[J]. Marine Origin Petroleum Geology, 2009, 14(1):65-70.
- [13] 彼得斯 K E, 莫尔多万 J M. 生物标记化合物指南: 古代沉积物和石油中分子化石的解释[M]. 姜乃煌,

(上接第43页)

- [12] BERGER G, LACHARPAGNE J C, VELDE B, et al. Kinetic constraints on ilitization reactions and the effects of organic diagenesis in sandstone/shale sequences [J]. Applied Geochemistry, 1997,12:23-35.
- [13] 朱筱敏. 沉积岩石学[M]. 4 版. 北京:石油工业出版 社,2008;126-137.
- [14] THYNE G. BOUDREAU B, RAMM M, et al. Simulation of potassium feldspar dissolution and illitization in the Statfjord formation, North Sea [J]. AAPG Bulletin, 2001,85(4):621-635.
- [15] 殷辉安. 岩石学相平衡[M]. 北京:地质出版社, 1988:264-275.
- [16] ABID I, HESSE R. Illitizing fluids as precursors of hydrocarbon migration along transfer and boundary faults of the Jeanne d'Arc Basin offshore Newfoundland, Canada [J]. Marine and Petroleum Geology, 2007, 24: 237-245.
- [17] 冯乔,柳益群,郝建荣. 三塘湖盆地芦草沟组烧源岩及其古环境[J]. 沉积学报,2004,22(3):513-517.
 FENG Qiao, LIU Yi-qun, HAO Jian-rong. The source

张水昌,林永汉.译.北京;石油工业出版社,1995: 100-187.

- [14] AQUINO Neto F R, TRENDEL J M, RESTLE A, et al. Occurrence and formation of tricyclic and tetracyclic terpanes in sediments and petroleums [M]. New York: John Wiley and Sons, 1983:659-676.
- [15] SIMONEIT B R T. Cyclic terpenoids of the geosphere [M]. New York: Elsevier, 1986:43-99.
- [16] PETERS K E, MOLDOWAN J M. The biomarker guide: interpreting molecular fossils in petroleum and ancient sediments[M]. England: Prentice Hall Inc Press, 1993; 109-126,159.
- [17] 张枝焕、杨藩、李东明、等.中国新生界成化湖相有 机地球化学研究进展[J].地球科学进展、2000,15 (1):65-70.
 ZHANG Zhi-huan, YANG fan, LI Dong-ming, et al. The example geochemistry means have an example of the program in Comparis

The organic geochemistry research progress in Cenozoic salified lake in China[J]. Advance in Earth Sciences, 2000,15(1):65-70.

(编辑 刘为清)

rock and its palaeo-environment of Lucaogou formation, Permian in Santanghu Basin[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2004,22(3):513-517.

[18] 李红,柳益群,朱玉双. 新疆三塘湖盆地二叠系湖相 白云岩形成机理初探[J]. 沉积学报,2007,25(1): 75-81.

> LI Hong, LIU Yi-qun, ZHU Yu-shuang. Primary study on the origin of lacutrine dolostones of Permian, Santanghu baste, Xinjiang [J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2007,25(1):75-81.

[19] 王京,赵彦超,刘琨,等.鄂尔多斯盆地塔巴庙地区上 古生界砂岩储层"酸性+碱性"叠加溶蚀作用与储层 质量主控因素[J].地球科学——中国地质大学学 报,2006,31(2):221-228.

WANG Jing, ZHAO Yan-chao, LIU Kun, et al. Superimposing controls of acidic and alkaline dissolutions on sandstone reservoir quality of the paleozoic Xiashihezi and Shanxi formations in Tabamiao area, Ordos Basin [J]. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 2006,31(2):221-228.

(编辑 徐会永)