文章编号:1000-0550(2017)03-0637-12

doi: 10.14027/j.cnki.cjxb.2017.03.020

阿姆河盆地侏罗系海相烃源岩地化特征及与中国海相 烃源岩比较

聂明龙^{1,2},徐树宝³,方杰³,陈骁帅¹ 1.辽宁工程技术大学,辽宁葫芦岛 125105 2.中国地质大学(北京)能源学院,北京 100083 3.中国石油勘探开发研究院,北京 100083

摘 要 阿姆河盆地上侏罗统海相烃源岩是一套公认的成熟烃源岩,其成熟度与中国古生界高一过成熟度海相烃源岩不同,通 过对阿姆河右岸地区上侏罗统岩石样品的地球化学分析及与中国塔里木和华北、四川、吐哈、渤海湾等盆地类似烃源岩的比对, 研究了阿姆河盆地成熟海相烃源岩地化特征,建立了有机质丰度与类型的评价标准与图版。结果表明:阿姆河盆地侏罗系存在 灰岩和泥岩两类海相烃源岩,灰岩有机质丰度略高于塔里木盆地古生界和华北地台中上元古界灰岩,与四川盆地二叠系灰岩接 近,泥岩有机质丰度与吐哈盆地侏罗系煤系泥岩相当,成倍好于塔里木盆地、华北地台海相泥岩;海相泥岩属于 I₂~ II 型烃源 岩,海相灰岩属于 II~II 型烃源岩,综合分析认为:1)阿姆河盆地上侏罗统灰岩好烃源岩有机碳含量标准为 0.5%,泥岩好烃源岩 有机碳含量标准为 3%;2)以低等生物为主的海相碳酸盐岩或泥岩,其可溶有机质氯仿沥青"A"族组分、Pr/Ph 与 Ph/nC₁₈关系、 甾烷 ααα(C₂₇、C₂₈、C₂₉)-20R 含量、多环芳香"三芴"系列等参数既揭示了烃源岩的生源环境,也是鉴别母质类型的良好参数。阿 姆河盆地上侏罗统海相泥岩和灰岩烃源岩评价标准与图版的建立,对国外海相盆地油气资源评价具有重要意义。

关键词 海相灰岩;海相泥岩;烃源岩评价图版;阿姆河盆地

第一作者简介 聂明龙,男,1976年出生,博士后,沉积盆地分析与油气地质,E-mail: nieminglong@ sohu.com

通讯作者 徐树宝,男,教授级高工,E-mail: xushubao@ cnpcag.com

中图分类号 P618.13 文献标识码 A

烃源岩原始生烃潜力评价问题是影响油气勘探 决策最基本的问题之一,烃源岩的有机质丰度、有机 质类型是确定含油气盆地生烃潜力的主要参数,中国 学者对国内古生界、元古界高一过成熟海相烃源岩进 行了大量研究^[1-5],确定了评价参数与标准^[6-9],随着 中国石油海外油气勘探开发战略的实施,遇到很多中 生界成熟阶段海相烃源岩生烃潜力的评价问题,据统 计,国外侏罗系烃源岩广泛分布,热演化多处于成 熟一高成熟阶段^[10],与中国古生界高一过成熟海相 烃源岩相比,其有机质丰度、烃源岩母质类型等均有 很大不同^[11-12],国内外海相烃源岩评价方法与标准 不能笼统照搬。

阿姆河盆是中亚地区天然气资源最丰富的盆地, 上保罗统海相碳酸盐岩是盆地内公认的烃源 岩^[13-15],有机质已完全成熟,处于生油高峰阶 段^[16-18]。2007年中石油在土库曼斯坦阿姆河右岸地 区进行油气勘探开发,笔者通过侏罗系海相碳酸盐岩 和泥岩钻井岩芯、岩屑样品的地球化学分析,并大量 查阅中国塔里木和华北、四川、吐哈、渤海湾等盆地类 似烃源岩的分析资料,采用系统比对、分类统计的方 法,从中生界成熟阶段的海相烃源岩与古生界高一过 成熟阶段海相烃源岩相类比的角度,研究阿姆河盆地 侏罗系海相烃源岩地球化学特征,建立有机质丰度与 类型的评价标准与图版,为油气资源评价提供参考。

1 地质背景及样品、方法

阿姆河盆地位于图兰地台南部边缘,由科佩达克 山前陆坳陷、中部穆尔加布和扎翁古兹坳陷及东北部 斜坡断阶带等大型构造单元组成,自下了二叠—三叠 系过渡基底、中下侏罗统海陆过渡含煤建造、上侏罗 统卡洛夫—牛津阶碳酸盐岩、上侏罗统基末利阶盐膏 岩、白垩系海陆过渡的碎屑岩和古近系、新近系及第 四系组成。研究区位于阿姆河盆地查尔朱阶地、别什 肯特坳陷等构造单元内(图1),发育有多个古凸起和

收稿日期: 2016-08-18; 收修改稿日期: 2016-11-29

基金项目:国家科技重大专项(2011ZX-05059);国家大学生创新创业计划(201610147038)[Foundation: National Science and Technology Major Project, No. 2011ZX-05059; National Undergraduate Training Programs for Innovation and Entrepreneurship, No.201610147038]





逆冲断裂构造带,分布多个气田。

上侏罗统卡洛夫—牛津阶海相碳酸盐岩是主要 的含油气层位,是在两次海侵和两次海退旋回中形成 的沉积建造[19],分布广,厚度大。地层分为上、下两 部分,下部 XVI 层属于碳酸盐岩的底部沉积,为一套 灰黑色灰岩,向其底部泥质含量逐渐增加,渐变为泥 质灰岩,地层厚度 60~80 m,分布较稳定。上部 XV 层为一套厚度较大的碳酸盐岩沉积,发育多种类型礁 滩体,厚度变化较大。卡洛夫—牛津阶海相碳酸盐岩 属于缓坡镶边型台地沉积,研究区侏罗系碳酸盐岩自 西向东横跨不同沉积相带,从沉积台地边缘向盆地内 部沉积相带均有发育^[20-22],以台地边缘至盆地内部 生物礁滩体灰岩为主,发育大量的生物珊瑚、厚壳蛤、 有孔虫、红藻、苔藓虫等,地层总厚 300~500 m,现今 深陷区埋深3000~4500m。卡洛夫—牛津阶上覆一 层海相泥岩(称为高伽马泥岩层),为深灰色、褐灰色 泥岩夹薄层泥质灰岩或灰岩,属于短暂海侵阶段沉 积,厚度一般5~10m,在坚基兹库尔隆起及其以西地 区缺失,向深陷区,泥岩逐渐增厚,最厚可达50m,深 陷区埋深3000~4000 m。

岩芯、岩屑样品采集来自7个气田的18口钻井 (图1),层位上包括了上侏罗统泥岩、上侏罗统卡洛 夫一牛津阶XVI层灰岩。样品分析在中国石油勘探 开发研究院石油地质实验中心完成,主要进行的分析 化验有有机碳分析、热解(Rock Eval)分析、氯仿沥 青"A"抽提、氯仿沥青"A"族组分分离与定量、饱和 烃与芳烃气相色谱、有机碳同位素分析、干酪根显微 组分分析等;岩石热解分析使用油气评价工作站(中 国)进行,执行 GB/T18602—2001 标准,有机碳测定 使用 LECOCS-400 碳硫分析仪,执行 GB/T19145— 2003 标准;氯仿沥青"A"含量测定执行了 SY/ T5118—2005 标准,族组分分析执行 SY/T5119— 2008 标准《岩石可溶有机物和原油族组分棒薄层火 焰离子化分析方法》;饱和烃气相色谱分析使用了 HP—7890GC 仪器,执行 SY/T5779—2008《岩石中氯 仿抽提物及原油中饱和烃气相色谱分析方法》;芳烃 气相色谱分析采用 Varian6890GC 仪器,执行 SY/ T5779—2008《岩石中氯仿抽提物及原油中芳烃气相 色谱分析方法》;有机碳同位素分析使用 Finngan MAT-252 仪器,执行 SY/T 5238—2008 标准《岩石有 机物和碳酸盐岩碳、氧同位素分析方法》。

文中所查阅的碳酸盐岩烃源岩基础资料有:塔里 木盆地古生界灰岩^[5,23]、华北地区中—上元古界碳酸 盐岩^[6]、四川盆地二叠系灰岩^[24];泥岩烃源岩引用的 基础资料有:塔里木盆地三叠—侏罗系泥岩^[5,23]、吐 哈盆地侏罗系煤系泥岩^[25]、二连盆地下白垩统泥 岩^[26],另外,还参考了渤海湾盆地古近系沙河街组原 油和泥岩地化分析等资料。

2 结果

2.1 烃源岩有机质丰度

阿姆河盆地海相灰岩有机碳(TOC)平均值为

0.39%,氯仿沥青"A"平均值为0.0311%、总烃(HC) 平均值为0.0204%,产烃潜量(S₁+S₂)为0.63 mg/g (表1),有机质丰度好于塔里木盆地古生界海相(石 炭系—奧陶系—寒武系,TOC含量0.23%)或过渡相 (二叠系—石炭系,TOC含量0.15%)碳酸盐岩以及 华北地区中上元古界(TOC含量0.205%)和四川盆 地二叠系(TOC含量0.28%)海相碳酸盐岩有机质丰 度(图2,3,4)。阿姆河盆地海相泥岩有机碳平均值 为4.44%,氯仿沥青"A"平均值为0.707 5%,总烃平均值为0.415 4%,产烃潜量为15.65 mg/g,与塔里木盆地古生界海相及过渡相泥岩(TOC 含量分别为0.4%和0.38%)和华北地区海相页岩(TOC 含量1.53%)、塔里木三叠系和侏罗系泥岩^[1](TOC 含量0.31%)以及吐哈盆地侏罗系煤系泥岩(TOC 含量2.01%)对比,有机碳含量成倍增加,氯仿沥青"A"和总烃含量在数量级上增高。

表 1	阿姆河盆地上侏罗统烃源岩有机质丰度
Fahle 1	Organic matter abundance of source rocks

气田	反近电	_{会源出} 有机碳/%		氯仿沥青"」	A"/%	总烃/9	10	生烃潜量 $S_1+S_2/(mg/g)$		
代号	定原石	范围值	平均值	范围值	平均值	范围值	平均值	范围值	平均值	
4	泥岩	1.08~8.29	4.27(10)	0.146 1~1.386 0	0.71(10)	0.109 6~0.838 5	0.41(10)	2.85~32.83	15.9(11)	
6		6.35	6.35(1)	0.466	0.466(1)	0.344	0.344(1)	12.88	12.88(1)	
1	灰岩	$0.28 \sim 0.82$	0.39(6)	0.013 1~0.024 8	0.017 1(6)	0.009 6~0.021 3	0.013 2(6)	0.16~1.29	0.52(6)	
2		0.10~0.20	0.15(2)	0.008 5~0.039 6	0.024 1(2)	0.002 7~0.016 9	0.009 8(2)	0.14~0.61	0.38(2)	
3		0.19~0.57	0.35(13)	0.016~0.091 7	0.040 2(11)	$0.007\ 2 \sim 0.052\ 8$	0.025 8(11)	0.16~4.67	0.78(13)	
4		0.18	0.18(1)	0.036 3	0.036 3(1)	0.027 3	0.027 3(1)	0.48	0.48(1)	
5		0.54	0.54(1)	0.031 8	0.031 8(1)	0.019 9	0.019 9(1)	0.51	0.51(1)	
6		0.39~0.42	0.41(2)	0.012	0.012(1)	0.005 1	0.005 1(1)	0.30~0.82	0.56(2)	
7		0.71	0.71(1)	0.050 5	0.050 5(1)	0.039 9	0.039 9(1)	0.67	0.67(1)	
总计	泥岩	1.08~8.29	4.44(11)	0.146 1~1.386 0	0.707 5(11)	0.109 6~0.838 5	0.415 4(11)	2.85~32.83	15.65(12)	
	灰岩	0.10~0.82	0.39(26)	0.012 0~0.091 67	0.031 1(23)	0.005 1~0.052 8	0.020 4(23)	0.16~4.67	0.63(26)	

注:括号内为分析样品数。



图 2 烃源岩有机碳与氯仿沥青"A"关系图

Fig.2 Relationship between organic carbon of source rock and chloroform "A"

2.2 干酪根特征

2.2.1 干酪根显微组分

上侏罗统灰岩和泥岩干酪根中以腐泥组和壳质 组占绝对优势,腐泥组+壳质组含量在 80%~95%样 品占三分之二,腐泥组+壳质组含量在 50%~80%的 样品仅占三分之一。干酪根镜下观察以无定型腐泥 结构组成,见有大量的多边藻、管藻以及孢粉等壳质 组成分,揭示上侏罗统海相烃源岩有机质母质的来源 以菌、藻类低等水生生物和水生植物类的壳质组输入 为主,仅有少量的陆源高等植物输入。



图 3 烃源岩有机碳与总烃关系图

Fig.3 Relationship between organic carbon of source rock and total hydrocarbons



图 4 烃源岩有机碳与生烃潜力关系图

Fig.4 Relationship between organic carbon of source rocks and hydrocarbon generation potential

阿姆河盆地上侏罗统灰岩、泥岩和塔里木盆地寒 武系—奥陶系灰岩的腐泥组与壳质组在 50%~95% (图 5),塔里木盆地三叠系—侏罗系湖湘泥岩的腐泥 组与壳质组在 20%~65%,吐哈盆地侏罗系煤的腐泥 组与壳质组含量小于 20%,在沉积环境上可以相互 区分。

2.2.2 氢原子含量

干酪根 H/C 和 O/C 原子比之间关系是评价烃 源岩最常用指标,也是与其他有机质类型指标进行对 比的标准^[13]。阿姆河盆地 H/C 原子比较低,泥岩和 灰岩 H/C 原子比一般仅为 0.4~0.8(表 2),明显低于 演化程度相当的吐哈盆地侏罗系煤系烃源岩,但略高 于四川盆地二叠系灰岩(图6)。阿姆河盆地泥岩和



Fig.5 Maceral triangle graph of source rock kerogens

表 2	烃 源岩母 质 类型参数	
1X 4	江际石马灰天王罗奴	

Table 2 Parent material type parameters of source rocks

气	松	干酪根					岩石热解					饱和烃色谱				芳烃	色质		
田	洒	H/C 原	子比	δ ¹³ C%	ю	无定型+	壳质组/%	氢指数 HI	/(mg/g)	饱和烃	/%	芳香烃	/%	Pr/P	h ααα(C ₂₇ -20R	甾烷相对含量	/% 硫芴相对	含量/%
代	係山	古田	平均	古田	平均	古田	平均	古田	平均	古田	平均	広田	平均	広田	平均值	古田	平均	広田	平均
号	石	1년 DE	/样品数	记 민	/样品数	化四	/样品数	记回	/样品数	간민	/样品数	记	/样品数	1년 DU	/样品数	把回	/样品数	신민	/样品数
3	泥岩	0.69~0.83	0.77/7	-25.98~-27.89	-26.67/7	87~99	94.67/6	177~349	286/11	4.67~17.69	9.3/3	39.08~53.25	43.47/3	0.53~1.54	1.04/10	36~41	38/3	90.36~96.87	93.52/3
6								167	167/1	23.92	23.92/1	49.95	49.95/1	1.21	1.21/1	41	41/1	90.65	90.65/1
1	灰岩	$0.41 \sim 0.82$	0.61/6	-23.81~-26.06	-24.5/4	57~92	80.53/15	26~109	66/6					0.89~1.37	1.16/6				
2								90~200	146/2	31.97~28.04	30.01/2	3.72~10.86	7.29/2	$0.29 \sim 0.49$	0.39/2	40~35	34/2	81.6~97.1	89.37/2
3		$0.51 \sim 0.70$	0.06/6	-24.98~-25.54	-25.34/6	53~95	80.09/11	46~360	91/13	17.7~54.16	36.3/5	3.89~39.9	18.77/5	0.63~1.35	1.07/11	34~41	36/5	55.94~97.75	76.05/5
4		0.86	0.86/1	-23.88	-23.88/1			41	41/1					1.01	1.01/1				
5		0.56	0.56/1	-24.84	-24.84/1			44	44/1					1.04	1.04/1				
6								60	60/2	39.75	39.75/1	2.74	2.74/1	0.41	0.41/1	39	39/1	95.94	95.94/1
7		0.51	0.51/1	-26.29	-26.29/1			59	59/1					1.23	1.23/1				
总计	泥岩	0.69~0.83	0.77/7	-25.98~-27.89	-26.67/7	87~99	94.67/6	167~349	276/12	4.94~23.92	12.95/4	38.89~53.25	45.03/4	0.53~1.54	1.05/11	36~41	39/4	90.36~96.87	92.8/4
	灰岩	$0.41 \sim 0.86$	0.6/15	-23.81~-26.29	-25.05/13	53~95	79.1/26	29~200	80/26	17.7~54.16	35.16/8	2.74~39.9	13.9/8	0.29~1.35	0.05/23	34~41	36/8	55.94~97.75	81.87/8





灰岩的 H/C 原子比分别为 0.7~0.8 与 0.4~0.6(表 2),二者的 O/C 原子比分别为 0.02~0.1 与 0.05~ 0.2,泥岩属于 I~Ⅱ 烃源岩,灰岩属于Ⅲ₁~Ⅲ₂型烃 源岩。泥岩 HI 为 180~320 mg/g,灰岩 HI 多数在 30 ~150 mg/g(图7),二者关系与干酪根的 H/C-O/C 原 子比关系一致。

2.2.3 干酪根碳同位素

干酪根的碳同位素值从一个侧面反映干酪根性



图 7 烃源岩热解氢指数(HI)与最高热解峰温(T_{max})关系 Fig.7 Relationship between source rocks HI and T_{max}

质和母质类型构成^[13],灰岩样品δ¹³C在-23.5‰~ -26‰,与四川盆地二叠系灰岩(δ¹³C在-26‰~-28‰)接近(图8),泥岩δ¹³C在-26‰~-28‰,与吐 哈盆地侏罗系煤和泥岩(δ¹³C在-22‰~-26‰)接 近,阿姆河盆地灰岩和泥岩δ¹³C比塔里木盆地石炭 系泥岩和灰岩(δ¹³C在-20‰~-24‰)要轻,比塔里 木盆地奥陶系和寒武系灰岩和华北地区中上元古界 碳酸盐岩(δ¹³C在-28‰~-33‰)要重。

海相与陆相不同类型烃源岩分布区域有明显差 别,陆相烃源岩干酪根的碳同位素δ¹³C‰较海相烃源 岩重,Ⅲ₂型烃源岩δ¹³C>-22.5‰,Ⅲ₁烃源岩δ¹³C在





Fig.8 Relationship between atomic ratio of H/C and δ^{13} C of source rock kerogens

-22.5% ~ -24.8%, II 型烃源岩 δ¹³C 在 -22.5% ~ -28%, I₂型烃源岩 δ¹³C 在 -28% ~ -29.5%, I₁型烃 源岩 δ¹³C < -29.5% 。

2.3 可溶有机物特征

2.3.1 氯仿沥青"A" 族组分

阿姆河盆地上侏罗系灰岩和塔里木盆地寒武 系一奧陶系灰岩饱和烃10%~60%、芳香烃小于15% (图9),与吐哈盆地侏罗系含煤岩系氯仿沥青"A"的 族组分相对含量差异较大;泥岩饱和烃在5%~30%、 芳香烃在38%~55%,可以分出海相碳酸盐岩、海相 泥岩、湖相泥岩和煤共4个区域(图9),揭示了不同 类型烃源岩氯仿沥青"A"族组分母质输入特征。

饱和烃或芳烃含量高、非烃+沥青质含量低则烃 源岩母质类型好,Ⅲ₂型烃源岩饱和烃含量小于10%, 芳烃小于<38%(图9),Ⅲ₁型烃源岩饱和烃含量为 10%~20%,芳烃小于<38%;Ⅱ型烃源岩饱和烃为 20%~35%,芳烃小于<38%;Ⅰ₂型烃源岩饱和烃含量 为35%~45%,芳烃含量38%~40%;Ⅰ₁型烃源岩饱 和烃大于45%。

2.3.2 姥鲛烷/植烷(Pr/Ph)

阿姆河盆地侏罗系烃源岩姥鲛烷和植烷等指标 具有较好的分区性(图 10),灰岩、泥岩和塔里木寒武 系一奥陶系灰岩 Pr/Ph 低,在 0.3~1.1, Ph/nC₁₈在 0.15~0.8 之间,吐哈盆地煤岩 Pr/Ph 高,多在 1.2~



10.5之间,平均值达到 3.4, Ph/nC₁₈在 0.10~1.2之间, 吐哈盆地侏罗系泥岩和塔里木盆地侏罗系、三叠系泥岩 Pr/Ph 在 1.05~1.2, Ph/nC₁₈在 0.15~1.12, 大致划分出海相碳酸盐岩及泥岩、湖相泥岩、煤岩三个区域, 随着 Pr/Ph 比值变小, 烃源岩母质类型变好, 由Ⅲ₂型渐趋变为 I₁型, 参考其他指标, 确定出不同母质类型划界限(图 10):Ⅲ₂型烃源岩 Pr/Ph 比值为 6~11, Ⅲ₁型烃源岩 Pr/Ph 为 2~6, Ⅱ 型烃源岩 Pr/Ph

为1~2, I_2 型烃源岩 Pr/Ph 比值为 0.6~1, I_1 型烃源 岩小于 0.6。另外,随着烃源岩热演化增高, Ph/ nC_{18} 比值会迅速变小, 而 Pr/Ph 比值受变化程度影响相对 缓慢, 说明 Pr/Ph 比值受热演化程度影响较小。







母质类型被公认为是较好指标[13],阿姆河盆地上侏 罗统灰岩、泥岩甾烷中 C,,胆甾烷含量 40%~50%(图 11),大于C,,谷甾烷含量,揭示出有机质以来源水生 浮游动、植物输入为主,同时也有陆生植物的输入特 征, 灰岩和泥岩 ααα(C₂₇、C₂₈、C₂₀)-20R(C₂₇胆甾烷、 C28豆甾烷、C20谷甾烷)相对含量与塔里木盆地寒武 系—奥陶系海相灰岩烃源岩接近;而吐哈盆地侏罗系 煤、泥岩和塔里木盆地侏罗系、三叠系湖相泥岩烃源 岩的 C₂₇胆甾烷在 10%~40%, 烃源岩明显地分为海 相碳酸盐岩、泥岩与湖相泥岩、煤两个区域,揭示出不 同类型烃源岩甾烷(C27、C28、C29)的母质输入特征。 C.,,胆甾烷含量增高,烃源岩母质类型变好,界限为: Ⅲ2型烃源岩 C27胆甾烷含量小于 5%, Ⅲ1型烃源岩 C₂₇胆甾烷含量为 15%~28%, Ⅱ型烃源岩 C₂₇胆甾烷 含量为 28%~40%, I₂型烃源岩 C₂₇胆甾烷含量为 40%~50%, I 型烃源岩胆甾烷含量为 40%~50%。 2.3.4 多环芳香烃"三芴"相对含量

烃源岩或原油的芳烃馏分中经常见到少数环系 含氧或含硫杂原子的多环芳烃同系列,其中最常见的 是氧芴与硫芴同系列^[13],阿姆河盆地上侏罗统灰岩、 泥岩与塔里木盆地寒武系—奥陶系灰岩类似,硫芴优 势明显,相对含量为50%~100%,氧芴相对含量为0 ~20%,吐哈盆地煤岩硫芴相对含量为0~20%,氧芴 相对含量为20%~70%;塔里木盆地石炭系泥岩和渤 海湾盆地古近系沙三段泥岩的硫芴相对含量为20% ~50%,氧芴相对含量为在0~60%,分出海相碳酸盐 岩与泥岩、咸化湖相泥岩、淡水湖相泥岩、煤四个分 区,揭示出不同类型烃源岩的生源环境,也反映出烃 源岩"三芴"含量的母质输入。



Fig.11 Triangle graph of sterane $\alpha\alpha\alpha(C_{27}, C_{28}, C_{29})$ -20R relative content of source rocks



图 12 烃源岩多环芳香烃"三芴"系列相对含量 Fig.12 Relative content of polycyclic aromatics "benzfhiore tri-fluorene" of source rocks

硫芴相对含量增加,氧芴相对含量减少,烃源岩 母质类型变好(图 12),Ⅲ2型硫芴相对含量为 0~ 10%,氧芴相对含量为 90%~100%;Ⅲ1型烃源岩硫芴 相对含量为 10%~30%,氧芴相对含量为 70%~90%; Ⅱ型烃源岩硫芴相对含量为 30%~60%,氧芴相对含 量为 40%~70%;Ⅰ2型硫芴相对含量为 60%~80%, 氧芴相对含量为 20%~40%;Ⅰ1型烃源岩硫芴相对 含量为 80%~100%,氧芴相对含量为 0~80%。

3 讨论

3.1 有机质丰度划分标准

阿姆河盆地烃源岩岩石类型既有灰岩又有泥岩, 岩石类型多样,采用"双对数坐标系同类型烃源岩系 统比对和趋势线确定级别值"的方法,将研究区样品 和引用盆地与地区烃源岩评价参数分别编入 TOC 与 氯仿沥青"A"双对数关系、TOC 与 HC 双对数关系和 TOC 与 *S*₁+*S*₂(mg/g)双对数关系并进行对比分析,据 此对阿姆河盆地烃源岩趋势线进行修正,确定不同级 别 TOC(%)值,再根据 TOC(%)值按趋势线分别确定 所对应的不同级别"A"(%)、HC(%)、*S*₁+*S*₂(mg/g)值 (图 2,3,4),进而确定海相成熟烃源岩评价标准。

阿姆河盆地侏罗系烃源岩有三个特征:1)灰岩 有机质含量(趋势线 D)略高于塔里木(趋势线 A)和 华北(趋势线 B),与四川(趋势线 C)接近,泥岩有机 质含量趋(势线 H)远高于塔里木(趋势线 F)、吐哈

(趋势线 G)和二连(趋势线 E)(图 2,3,4),并且接近 于吐哈盆地碳质泥岩,说明侏罗系海相灰岩和泥岩在 同类型烃源中分别属于中---好和好烃源岩范畴: 2) 灰岩的下限值 TOC < 0.2% 和上限值 TOC > 0.5% 分 别对应氯仿沥青"A" < 0.01%、HC < 0.05% 和氯仿沥青 "A">0.05%、HC>0.03%,与四川盆地二叠系灰岩基 本接近:3) 泥岩下限值 TOC < 0.2% 和上限值 TOC > 3.0%分别对应"A" < 0.05%、HC < 0.03% 和氯仿沥青 "A">0.4%、HC>0.2%,其有机质含量与吐哈盆地侏 罗系煤系泥岩相当,氯仿沥青"A"、HC 远远高于陆相 盆地泥岩烃源岩。阿姆河盆地海相烃源岩有机质烃 类转化率也较高,灰岩和泥岩"A"/TOC 平均值分别 为18.62%、10.16%, HC/TOC 平均值分别为 11.58%、 6.82%(表1),阿姆河盆地除了灰岩与华北地区中上 元古界碳酸盐接近以外,氯仿沥青"A"/TOC 和 HC/ TOC 均高于其余盆地(地区) 烃源岩。参考中国盆地 不同类型烃源岩有机质丰度评价标准(表3),阿姆河 盆地上侏罗统海相泥岩生烃下限有机碳含量应为 0.5%,好烃源岩有机碳含量标准为3%;海相灰岩生 烃下限有机碳含量为 0.2%, 好烃源岩有机碳含量标 准为0.5%,高于中国高一过成熟烃源岩有机质0.1% ~0.2%下限标准。

3.2 母质类型划分方法

阿姆河盆地侏罗系海相烃源岩干酪根 H/C 比、 干酪根碳同位素参数划分的母质类型与有机岩石学 显微组分鉴定的类型有差别,有机质岩石学显微组分 鉴定为 I₁~ II型,而碳同位素 δ¹³ C‰和 H/C-O/C 原 子比判断类型为 II~II型,原因是由于碳酸盐岩早期 排烃,导致有机碳少对氢原子吸附作用弱,有机质中 氢原子含量相对较少,H/C-O/C 关系判断母质类型 与干酪根显微组分划分的母质类型存在差别。随着 地层时代由新到老,热演化程度增高(图 8),碳同位 素逐渐变轻,例如,阿姆河盆地侏罗系在-24‰~ -27‰(成熟阶段),四川二叠系在-26‰~-28‰ (高—过成熟),塔里木寒武系和奧陶系在-28‰ ~ -32‰(高—过成熟),华北中上元古界在-32‰ ~ -33‰(过成熟)。由于研究区烃源岩热演化程度不 高所致碳同位素偏重,碳同位素 δ¹³C 判断的母质类 型与干酪根显微组分划分的母质类型形成差别。

可溶有机质的成分是受到烃源岩沉积环境和有 机质母源的控制,是划分沉积环境的良好指标,阿姆 河盆地表现出了同样特征,可溶有机质成分在沉积环 境方面具有明显的分区.如:氯仿沥青"A"族组分可 以判断海相碳酸盐岩、海相泥岩、湖相泥岩和煤等有 机质来源,姥鲛烷/植烷可以判断海相碳酸盐岩及泥 岩、湖相泥岩、煤岩等母质来源,甾烷 $\alpha\alpha\alpha(C_{27},C_{28})$ 、 C20)-20R 相对含量可以判断海相碳酸盐岩、泥岩与 湖相泥岩、煤母质输入环境,多环芳香烃"三芴"相对 含量可以划分出海相碳酸盐岩与泥岩、咸化湖相泥 岩、淡水湖相泥岩、煤等母质环境。一般认为受到热 演化的影响,可溶有机质作为母质类型参数的辅助性 指标,但是阿姆河盆地侏罗系海相灰岩和泥岩烃源岩 的可溶有机质划分的母质类型与有机岩石学划分的 母质类型一致,是判断烃源岩母质类型很好的依据, 如灰岩饱和烃含量高、泥岩芳香烃含量高、灰岩和泥 岩的姥鲛烷/植烷低、甾烷 ααα C₂₇-20R 含量高、多环 芳香烃硫芴含量高等特征,与烃源岩环境具有很好

表 3 阿姆河盆地侏罗系海相烃源岩有机质丰度判别标准及与中国同类型烃源岩对比

 Table 3 Discrimination standard of organic matter abundance of Jurassic marine source rocks in Amu Darya basin and comparison with the same type source rocks of China

谷城山市豆	日告	拉泥山米 페	世化和声	会业		烃源着	计级别		浓烟壶酒
盆地/地区	层钽	烇砺石尖型	恐化性皮		好	中等	差	非	- 页科米源
华北地区	Pz	海相碳酸盐岩	过成熟	TOC(%)	>0.2	0.2~0.15	0.15~0.1	< 0.1	刘宝泉[2],1995
				" A" (%)	>0.02	$0.02 \sim 0.01$	$0.01 \sim 0.005$	< 0.005	
				HC(%)	>0.015	$0.015 \sim 0.008$	$0.008 \sim 0.004$	< 0.004	
塔里木	0-∈	海相碳酸盐岩	高—过成熟	TOC(%)	>0.25	$0.25 \sim 0.15$	0.15~0.1	< 0.1	梁狄刚 ^[9] ,1996
				" A" (%)	>0.04	$0.40 \sim 0.20$	$0.02 \sim 0.005$	< 0.005	
				HC(%)	>0.02	$0.02 \sim 0.008$	$0.008 \sim 0.004$	< 0.004	
四川	Р	海相碳酸盐岩	高—过成熟	TOC(%)	>0.6	0.6~0.4	0.4~0.2	< 0.2	王世谦[3],2002
				" A" (%)	>0.05	$0.05 \sim 0.04$	$0.04 \sim 0.01$	< 0.01	
				HC(%)	>0.03	0.03~0.015	$0.15 \sim 0.006$	< 0.006	
塔里木	T-J	湖相泥岩	成熟—高成熟	TOC(%)	>1.0	1.0~0.6	0.6~0.4	< 0.4	梁狄刚 ^[9] ,1996
				" A" (%)	>0.12	$0.12 \sim 0.06$	0.06~0.01	< 0.01	
				HC(%)	>0.05	$0.05 \sim 0.025$	$0.025 \sim 0.01$	< 0.01	
吐哈	J	煤系地层泥岩	成熟—高成熟	TOC(%)	>3.0	3~1.5	$1.5 \sim 0.75$	< 0.75	吴涛等 ^[4] ,1997
				" A" (%)	>0.06	0.06~0.03	0.03~0.015	< 0.015	
				HC(%)	>0.03	0.03~0.012	$0.012 \sim 0.005$	< 0.005	
				$S_1 {+} S_2(\mathrm{mg\!/g})$	>6.0	6.0~2.0	2.0~0.5	< 0.5	
二连	Κ	湖相泥岩	成熟	TOC(%)	>2.0	2.0~1.0	0.5~1.0	< 0.5	方杰等 ^[5] ,1998
				" A" (%)	>0.1	0.1~0.05	$0.05 \sim 0.015$	< 0.015	
				HC(%)	>0.05	$0.05 \sim 0.02$	$0.02 \sim 0.01$	< 0.01	
阿姆河	J	海相灰岩	成熟	TOC(%)	>0.5	0.5~0.3	0.3~0.2	< 0.2	本研究实测样品
				" A" (%)	>0.05	$0.05 \sim 0.02$	$0.02 \sim 0.01$	< 0.01	
				HC(%)	>0.03	0.03~0.01	$0.01 \sim 0.005$	< 0.005	
				$S_1\text{+}S_2(\mathrm{mg/g})$	>1.0	1.0~0.4	0.4~0.2	< 0.2	
		海相泥岩	成熟	TOC(%)	>3.0	3.0~1.5	1.5~0.5	< 0.5	
				" A" (%)	>0.4	0.4~0.2	$0.2 \sim 0.05$	< 0.05	
				HC(%)	>0.2	0.2~0.1	0.1~0.03	< 0.03	
				$S_1\text{+}S_2(\mathrm{mg/g})$	>10	10~5	5~1.2	<1.2	

Tuble 4 D	ivision standard of mother	material typ	cs of Julussic ind	init source rock	s in Anna Darya D	45111
分析项目	参数	Ⅲ2腐泥型	Ⅲ ₁ 腐泥腐植型	Ⅱ腐植腐泥型	I_2 含腐植腐泥型	I_1 腐泥型
干酪根	H/C(原子比)	< 0.8	0.8~1.0	1.0~1.3	1.3~1.5	>1.5
	0/C(原子比)	>0.3	0.3~0.25	0.25~0.15	0.15~0.10	< 0.10
	δ^{13} C/‰	>-22.5	-22.5~-24.8	$-24.8 \sim -28.0$	-28.0~-29.5	<-29.5
	壳质组+腐泥组/%	<40	60~40	80~60	90~80	>90
	镜质组/%	>60	60~40	40~20	20~10	<10
岩石热解色谱	HI/(mg/g)	<100	100~250	$250 \sim 400$	400~600	>600
沥青" A" 族组份	饱和烃/%	<10	10~20	20~30	30~40	40~60
	芳香烃/%	<10	10~20	20~38	38~50	>50
饱和烃色谱	Pr/Ph	6~11	2~6	1~2	0.6~1	< 0.6
饱和烃色质	αααC ₂₇ -20R 相对含量/%	<15	15~28	28~40	40~50	50~60
芳香烃色质	硫芴相对含量/%	<10	10~30	30~60	60~80	>80

表 4 阿姆河盆地侏罗系海相烃源岩母质类型划分标准

Table 4 Division standard of mother material types of Jurassic marine source rocks in Amu Darya Basin

的对应关系,因此,可溶有机质参数氯仿沥青"A"族 组分、Pr/Ph 与 Ph/nC₁₈关系、甾烷 ααα(C₂₇、C₂₈、 C₂₉)-20R 相对含量、多环芳香"三芴"系列除了作为 沉积环境分析的指标,也可作为判断海相低成熟—成 熟烃源岩母质类型的指标(表4)。

4 结论

(1)阿姆河盆地侏罗系海相烃源岩有泥岩和灰 岩两类烃源岩,其有机质丰度明显好于中国高—过成 熟度海相烃源岩,分别属于好烃源岩和中等烃源岩。

(2)阿姆河盆地侏罗系海相泥岩烃源岩属于Ⅰ₂
 - Ⅱ型母质,以生油为主,海相灰岩属于Ⅲ-Ⅱ型母质,以生气为主。

(3)阿姆河盆地侏罗系海相泥岩好烃源岩有机碳含量标准为3%,灰岩好烃源岩有机碳含量标准为 0.5%。

(4)以低等生物为主的海相碳酸盐岩或泥岩,可 溶有机质氯仿沥青"A"族组分、Pr/Ph 与 Ph/nC₁₈关 系、甾烷 ααα(C₂₇、C₂₈、C₂₉)-20R 含量、多环芳香"三 芴"系列等参数既揭示了不同类型烃源岩的生源环 境,也是鉴别母质类型良好参数。

参考文献(References)

- [1] 陈践发,张水昌,孙省利,等. 海相碳酸盐岩优质烃源岩发育的 主要影响因素[J]. 地质学报,2006,80(3):467-472. [Chen Jianfa, Zhang Shuichang, Sun Shengli, et al. Main factors influencing marine carbonate source rock formation[J]. Acta Geologica Sinica, 2006, 80(3): 467-472.]
- [2] 秦建中,腾格尔,付小东. 海相优质烃源层评价与形成条件研究
 [J]. 石油实验地质,2009,31(4):366-372,378. [Qin Jianzhong, Tengger, Fu Xiaodong. Study of forming condition on marine excellent source rocks and its evaluation[J]. Petroleum Geology & Exper-

iment, 2009, 31(4): 366-372, 378.]

- [3] 刘全有,金之钧,高波,等.四川盆地二叠系烃源岩类型与生烃 潜力[J].石油与天然气地质,2012,33(1):10-18. [Liu Quanyou, Jin Zhijun, Gao Bo, et al. Types and hydrocarbon generation potential of the Permian source rocks in the Sichuan Basin[J]. Oil & Gas Geology, 2012, 33(1): 10-18.]
- [4] 刘宝泉,梁狄刚,方杰,等. 华北地区中上元古界、下古生界碳酸盐岩有机质成熟度与找油远景[J]. 地球化学,1985(2):150-162.
 [Liu Baoquan, Liang Digang, Fang Jie, et al. Organic matter maturity and oil-gas prospect in Middle-Upper Proterozoic and Lower Paleozoic carbonate rocks in northern China[J]. Geochimica, 1985 (2): 150-162.]
- [5] 梁狄刚,张水昌,张宝民,等. 从塔里木盆地看中国海相生油问题[J]. 地学前缘,2000,7(4):534-547. [Liang Digang, Zhang Shuichang, Zhang Baomin, et al. Understanding on marine oil generation in China based on Tarim Basin[J]. Earth Science Frontiers, 2000, 7(4): 534-547.]
- [6] 陈安定. 海相"有效烃源岩"定义及丰度下限问题讨论[J]. 石油 勘探与开发,2005,32(2):23-25. [Chen Anding. Definition and abundance threshold of marine source rocks developed in South China [J]. Petroleum Exploration and Development, 2005, 32(2): 23-25.]
- [7] 彭平安,刘大永,秦艳,等.海相碳酸盐岩烃源岩评价的有机碳 下限问题[J].地球化学,2008,37(4):415-422. [Peng Ping'an, Liu Dayong, Qin Yan, et al. Low limits of organic carbon content in carbonate as oil and gas source rocks[J]. Geochimica, 2008, 37 (4): 415-422.]
- [8] 秦建中,刘宝泉,国建英,等.关于碳酸盐烃源岩的评价标准 [J].石油实验地质,2004,26(3):281-286. [Qin Jianzhong, Liu Baoquan, Guo Jianying, et al. Discussion on the evaluation standards of carbonate source rocks [J]. Petroleum Geology & Experiment, 2004, 26(3): 281-286.]
- [9] 陈建平,梁狄刚,张水昌,等.中国古生界海相烃源岩生烃潜力 评价标准与方法[J].地质学报,2012,86(7):1932-1142.[Chen Jianping, Liang Digang, Zhang Shuichang, et al. Evaluation criterion and methods of the hydrocarbon generation potential for China's Paleozoic marine source rocks[J]. Acta Geologica Sinica, 2012, 86

(7): 1932-1142.]

- [10] 马丽亚,李江海,王洪浩,等. 侏罗系烃源岩发育有利环境及条件探讨——古地理古环境编图研究[J]. 地质学报,2014,88 (10):1982-1991. [Ma Liya, Li Jianghai, Wang Honghao, et al. Global Jurassic source rocks distribution and deposition environment: lithofacies paleogeographic mapping research[J]. Acta Geologica Sinica, 2014, 88(10): 1982-1991.]
- [11] 曹军,钟宁宁,邓运华,等.下刚果盆地海相烃源岩地球化学特征、成因及其发育的控制因素[J].地球科学与环境学报, 2014,36(4):87-98. [Cao Jun, Zhong Ningning, Deng Yunhua, et al. Geochemical characteristics, origin and factors controlling formation of marine source rock in lower Congo Basin[J]. Journal of Earth Sciences and Environment, 2014, 36(4): 87-98.]
- [12] 曾艳涛,文志刚,杨立国. 海相烃源岩有机质类型的"双重属 性"初探——以安徽南陵—无为地区浅水台地相碳酸盐岩为 例[J]. 海相油气地质,2009,14(3):73-78. [Zeng Yantao, Wen Zhigang, Yang Liguo. Discussion on the dual property of organic matter type in marine source rock: A case of shallowing platform carbonate rock in Nanling-Wuwei area, Anhui[J]. Marine origin Petroleum Geology, 2009, 14(3): 73-78.]
- [13] 张长宝,罗东坤,魏春光. 中亚阿姆河盆地天然气成藏控制因素[J]. 石油与天然气地质, 2015, 36(5): 766-773. [Zhang Changbao, Luo Dongkun, Wei Chunguang. Controlling factors of natural gas accumulation in the Amu Darya Basin, central Asia [J]. Oil & Gas Geology, 2015, 36(5): 766-773.]
- [14] 余一欣,殷进垠,郑俊章,等. 阿姆河盆地成藏组合划分与资源 潜力评价[J]. 石油勘探与开发,2015,42(6):750-756. [Yu Yixin, Yin Jinyin, Zheng Junzhang, et al. Division and resources evaluation of hydrocarbon plays in the Amu Darya Basin, central Asia[J]. Petroleum Exploration and Development, 2015, 42(6): 750-756.]
- [15] 郭永强,刘洛夫,朱胜利,等. 阿姆达林盆地含油气系统划分与 评价[J]. 石油勘探与开发,2006,33(4):515-520. [Guo Yongqiang, Liu Luofu, Zhu Shengli, et al. Classification and assessment of petroleum system in Amu-Daria Basin[J]. Petroleum Exploration and Development, 2006, 33(4): 515-520.]
- [16] Тимонин А Н. Условия Формирования залежей газа в верхнеюрский карбонатной формации Амудрьинской синклизы геология и газоность газодобывающих областей [M]. Москва: ВНИИГАЗ, 1989: 147-159.
- [17] 张津海,柳益群,周亮. 阿姆河盆地卡拉库里区块侏罗系油气 地质条件分析[J]. 地质学报,2012,86(4):651-660. [Zhang Jinhai, Liu Yiqun, Zhou Liang. Analysis of petroleum geological characteristics of the Jurassic in Karakul block, Amu-Darya Basin [J]. Acta Geologica Sinica, 2012, 86(4): 651-660.]

- [18] 方杰,徐树宝,吴蕾,等. 阿姆河右岸地区侏罗系海相经源岩生 烃潜力[J]. 海相油气地质,2014,19(1):8-18. [Fang Jie, Xu Shubao, Wu Lei, et al. Hydrocarbon generation potential of Jurassic source rocks in right bank of Amu Darya[J]. Marine Origin Petroleum Geology, 2014, 19(1): 8-18.]
- [19] Бабаев А Г т д. Формации юрских палеоседитационных басейнов узбекистана и их нефтегазоность [М]. Ташкен: Издательство Узбекской ССР, 1990: 6-235.
- [20] 徐文礼,郑荣才,费怀义,等. 土库曼斯坦阿姆河盆地卡洛夫— 牛津阶沉积相特征[J]. 中国地质,2012,39(4):954-964. [Xu Wenli, Zheng Rongcai, Fei Huaiyi, et al. The sedimentary facies of Callovian-Oxfordian stage in Amu Darya Basin, Turkmenistan [J]. Geology in China, 2012, 39(4): 954-964.]
- [21] 张兵,郑荣才,刘合年,等. 土库曼斯坦萨曼杰佩气田卡洛夫 阶—牛津阶碳酸盐岩储层特征[J]. 地质学报,2010,84(1): 117-126. [Zhang Bing, Zheng Rongcai, Liu Henian, et al. Characteristics of carbonate reservoir in gallovian-Oxfordian of Samandepe gasfield, Turkmenistan[J]. Acta Geologica Sinica, 2010, 84 (1): 117-126.]
- [22] 郑荣才,陈浩如,王强,等. 土库曼斯坦阿姆河盆地卡洛夫—牛 津阶储层特征及控制因素分析[J]. 岩石学报,2014,30(3): 779-788. [Zheng Rongcai, Chen Haoru, Wang Qiang, et al. The reservoir characteristics and their controlling factors of Callovian-Oxfordian carbonates in Amu Darya Basin [J]. Acta Petrologica Sinica, 2014, 30(3): 779-788.]
- [23] 张水昌,梁狄刚,张宝民,等. 塔里木盆地海相油气的生成[M]. 北京:石油工业出版社,2004:50-433. [Zhang Shuichang, Liang Digang, Zhang Baomin, et al. The generation of the Tarim Basin marine oil and gas[M]. Beijing: Petroleum Industry Press, 2004: 50-433.]
- [24] 王世谦,罗启后,伍大茂.四川盆地中西部上三叠统煤系地层 烃源岩的有机岩石学特征[J].矿物岩石,1997,17(1):63-70.
 [Wang Shiqian, Luo Qihou, Wu Damao. Organic petrology of source rocks from the Upper Triassic coal measures in the central and western Sichuan Basin[J]. Journal of Mineralogy and Petrology, 1997, 17(1): 63-70.]
- [25] 吴涛,赵文智,袁明生,等. 吐哈盆地煤系油气田形成和分布 [M]. 北京:石油工业出版社,1997:108-109. [Wu Tao, Zhao Wenzhi, Yuan Mingsheng, et al. Formation and distribution of coal measure oil-gas fields in Turpan-Hami Basin[M]. Beijing: Petroleum Industry Press, 1997: 108-109.]
- [26] 方杰,郑宪,张宏. 二连裂谷系下白垩统烃源岩成油模式[J]. 石油学报,1998,19(4):35-40. [Fang Jie, Zheng Xian, Zhang Hong. Generation model of source rocks of Lower Cretaceous in Erlian rift[J]. Acta Petrolei Sinica, 1998, 19(4): 35-40.]

Geochemical Characteristics of Jurassic Marine Source Rock in Amu Darya Basin and Comparison with Marine Source Rocks in China

NIE MingLong^{1,2}, XU ShuBao³, FANG Jie³, CHEN XiaoShuai¹

1. Liaoning Technical University, Huludao, Liaoning 125105, China

2. School of Energy Resources, China University of Geosciences(Beijing), Beijing 100083, China

3. PetroChina Research Institute of Petroleum Exploration & Development, Beijing 100083, China

Abstract: Upper Jurassic marine source rocks in Amu Darya Basin are a set of generally accepted mature source rocks, and the maturity of them show difference against Paleozoic high-over maturity marine source rock in China. Through geochemical analyses of upper Jurassic rock samples in right bank of Amu Darya Basin and contrast among similar source rocks from basins of China Tarim, Huabei, Turpan-Hami, Bohai Gulf, we examine mature marine source rocks in Amu Darya Basin and build evaluation standard and charts of organic matter abundance and types. The results show that there are two types of Jurassic mature marine source rocks in Amu Darya Basin: limestone and mudstone, and the organic matter abundance of limestone is slightly higher than the Paleozoic limestone in Tarim Basin and middle-upper proterozoic limestone in North China Platform, and is close to the Permian limestone in Sichuan. while the organic carbon of mudstone is equal to that of Jurassic mudstone in coal-measures and is much better than the marine mudstone in Tarim Basin and North China Platform; marine mudstone belongs to type I 2~ II source rock while marine limestone belongs to type $\mathbb{II} \sim \mathbb{II}$ source rock. Comprehensive analyses show that \mathbb{I} upper Jurassic marine limestone belongs to middle class source rock while marine mudstone belongs to good source rock, and the TOC standard value is 0.5% and 3% respectively; 2 parameters like resolvable chloroform asphalt "A" constituents, relation between Pr/Ph and Ph/nC18 polycyclic aromatics "benzfhiore tri-fluorene" of marine carbonate rock or mudstone major in lower eukaryote not only discover the generation environment of source rocks, but also are good parameters to distinguish types of mother matter. The build of evaluation standard and charts of upper Jurassic marine mudstone and limestone in Amu Darya Basin have great significance on overseas marine basins hydrocarbon resources assessment. Key words: marine limestone; marine mudstone; resource rocks assessment charts; Amu Darya Basin