文章编号: 1000-0550(2008) 05-0762-10

# 塔里木盆地志留*一*泥盆纪岩相古地理及 时空演化特征研究<sup>6</sup>

### 张翔'田景春'彭军2

(1成都理工大学"油气藏地质及开发工程"国家重点实验室成都理工大学沉积地质研究院 成都 610059.2 西南石油大学 成都 61050)

摘 要 近年来塔里木盆地志留一泥盆系油气勘探的发现,使其研究重新受到重视,但仍存在一些制约志留一泥盆 系勘探的基础地质问题需要深入研究。通过对塔里木盆地周缘野外剖面、盆内钻井、岩芯详细的分析,在地层划分、对 比的基础上,结合地震相研究成果,将塔里木盆地泥盆一志留系划分为 3 个沉积体系组 (分别为陆相、海陆过渡和海 洋沉积体系组),进一步识别出 8 个沉积体系。在上述沉积相研究基础上,结合测井相、地震相的识别,对塔里木盆地 志留一泥盆系岩相古地理特征及时空演化进行了详细研究,研究表明在志留一泥盆纪沉积演化过程中,岩相古地理 分布特征在各个时期存在差异性,但在整个古地理演化过程中,又具有继承性。具体表现为:整个志留纪以陆棚、滨 岸、潮坪沉积为主,沉积相带总体表现为南北向分带、东西向展布的格局;晚志留世一泥盆纪总体为滨海一潮坪环境, 沉积相带较前期局限;晚泥盆世晚期为滨岸一潮坪环境,沉积区进一步缩小。这一系列研究成果的取得,将会为储层 分布规律研究和油气预测提供基础地质资料。

关键词 塔里木盆地 志留一泥盆纪 沉积体系 岩相古地理 时空演化特征 第一作者简介 张翔 男 1978年出生 在读博士 沉积学及层序地层学 E-mailzhangxiang06@cdut cn 中图分类号 TE121.3<sup>+</sup>1 文献标识码 A

#### 0 概述

塔里木盆地介于中国天山、昆仑山造山带之间, 面积达 56×10<sup>4</sup> km<sup>2[1,2]</sup> (图 1)。经历了震旦纪一中 泥盆世、晚泥盆世一三叠纪和侏罗纪一第四纪这 3个 伸展聚敛旋回的演化<sup>[3]</sup>。而本文研究的志留一泥盆 纪在塔里木地台地质演化过程中,不仅横跨了早、晚 古生代的两个纪,而且经历了晚加里东和早海西两次



图 1 本文野外剖面资料点图

Fig. 1 The basemap of the field section

1: 库车县独库公路剖面; 2 柯坪县印干村剖面; 3: 铁热克阿瓦提剖面; 4 巴楚小海子木库勒克村剖面; 5: 英吉沙县卡拉巴西塔克 剖面; 6. 和田 SZ99-1 剖面; 7. 洛甫县羊达克勒克剖面; 8: 阿克陶县阿克巴西麻扎尔剖面; 9: 尉犁县阿尔特梅什布拉克剖面

<sup>1</sup> 中国石油化工股份有限公司西部新区勘探指挥部科研项目 (项目编号: XBKT2002KY-05040)部分成果。 收稿日期の2027の74そ收修改稿目期:2007分钟和目 Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net 对塔里木盆地构造格局产生重大影响的构造运动,造 成了塔里木盆地志留纪一泥盆纪构造复杂,也导致了 沉积体系的平面展布和时空演化上的复杂性。针对 志留系一泥盆系的研究中仍然存在一些制约勘探研 究认识的难题,其中最关键的是储集砂体的分布、评 价预测和油气藏分布规律问题,因此需要通过详细研 究志留纪一泥盆纪的岩相古地理展布特征,了解储集 体的时空分布规律。

对塔里木盆地志留一泥盆系沉积体系和岩相古 地理特征前人已做了大量研究<sup>[4~14]</sup>,并已取得了一 系列的研究成果,但这些研究大多是针对某一层系, 盆地的某些地区或地层分区。相对来说,以塔里木盆 地为整体,从志留纪到泥盆纪的古地理演化研究还很 少。同时,对塔里木盆地志留纪一泥盆纪的沉积相、 海侵方向和岩相古地理特征及演化特征存在认识上 的差别。如贾进华等<sup>[6]</sup>认为塔里木盆地志留纪海侵 方向主要来自盆地北部和西北部,本文认为海侵方向 来自东西两侧。

本文在众多前人研究基础之上,先后观测塔里木 盆地周缘 9条野外剖面 (图 1),剖面厚度总计 182747.87 m,并对盆内钻井进行了详细的观察和描述,共观察描述钻井岩芯中 1井等 14口,共计长度 148073 m。追踪对比解释区域地震大剖面 20条,计约 11353km。所编制的塔里木盆地志留一泥盆纪岩 相古地理图,是在测井相和地震相识别的基础上,以 沉积学为理论基础<sup>[15~18]</sup>进行的。这些成果的取得, 为储层研究提供了基础地质资料,从时空上可以更详 尽的了解研究区的生、储、盖组合,为下一步油气勘 探、有利勘探区块预测奠定基础。

# 2 塔里木盆地志留*一*泥盆纪地层划分 及发育特征

对志留系的地层划分存在分歧,特别是对依木干 他乌组的时代归属,长期以来一直置于晚志留世或 早、中志留世,或为志留世<sup>[5]</sup>。塔塔埃尔塔格组有的 将其时代归于中志留世<sup>[6]</sup>。为了对盆地进行准确的 岩相古地理编图,就必须进行统一的地层划分。本文 在广泛收集塔里木盆地及其外围露头区志留一泥盆 系地层学研究成果的基础上,通过对盆地周缘露头区 的南天山独库公路等 9条志留一泥盆系剖面 (图 1) 开展了实测、踏勘、取样及古生物样品的分析工作。 根据所建立的对比标志层开展地层区域展布规律研 究<sup>\*\*</sup>,在对盆地各地层区进行对比的基础上,建立了 盆地志留 一泥盆系地层划分系统 (表 1), 统一了全盆 地层划分。

# 3 塔里木盆地志留一泥盆系沉积体系 特征

在地层对比研究的基础上,通过对盆地周缘野外 剖面及盆内众多钻井资料的分析,结合地震相研究成 果,在盆地志留一泥盆系中划分出陆相沉积体系组、 海陆过渡沉积体系组和海洋沉积体系组共 3 个沉积 体系组。可进一步识别出 8个沉积体系,每一沉积体 系又可进一步划分出不同的亚相和微相(表 2)。但 在盆地志留纪一泥盆纪演化时期,主要发育海相沉 积.以有障壁海岸、无障壁海岸和陆棚沉积体系为主 (图 2, 3)。通过对全盆地连井对比研究(图 4),了解 了研究区沉积体系在二维空间上的展布特征。进而 在志留一泥盆纪沉积演化过程中,可归纳为三种模 式,分别为以东河塘沉积期为代表的无障壁海岸沉积 模式、以塔中北斜坡志留系下砂岩段沉积为代表的古 陆表海碎屑潮坪沉积体系模式和塔里木盆地志留纪 沉积演化过程中的滨岸一陆棚沉积模式或潮坪一陆 棚沉积模式。

# 4 塔里木盆地志留*一*泥盆纪岩相古地 理特征

以上述盆地统一地层划分为基础,通过野外露头 剖面、单井和钻井岩芯的沉积相研究,建立了横跨整 个盆地的沉积相对比图,很好的控制了沉积相的时空 展布规律,进而结合地震平面沉积相解释成果,恢复 了塔里木盆地志留一泥盆纪岩相古地理。下面对各 时期的古地理展布特征分述如下:

#### 4.1 志留纪柯坪塔格沉积期

该时期以柯坪铁热克阿瓦提和印干村大湾沟剖 面出露最全,以发育无障壁海岸的滨岸沉积为特征, 沉积物以发育交错层理和冲洗交错层理的灰绿色细 砂岩和粉砂岩为主,其间夹灰绿色泥岩和泥质粉砂岩 的浅海陆棚沉积。在该时期北部(塔北隆起)和中南 部(塔南一塔中隆起)为剥蚀区。在两个隆起区之间 为沉积区,沉积区东西两侧均与南天山洋连通,海水 从北西和北东两个方向侵入。该时期总体发育滨岸 沉积体系、潮坪沉积体系及陆棚沉积体系。沉积相对 比表明北部沉积厚度较大(印干村大湾沟剖面厚 398 m),南部厚度(方 1井厚 94 m)减少,沉积相带表现 为南北向分带、东西向展布的格局(图 5),从南或北 向盆地中心依次为古陆一滨岸一陆棚,其中滨岸沉积 体系沿塔南一塔中古隆起北缘呈东西向分布于英买 12井一哈得5井一哈得7井一波1井一满1井一学 参1井一铁南2井一线以北的地区、满西1井以南地 区和古董3井区为滨岸沉积。其它地区被广大的陆 棚沉积体系所占据,可进一步划分为内陆棚和外陆棚 沉积,在内陆硼中还可识别出相对深水的内陆棚沉 积,分别分布于康1井一皮1井一胜利1井一沙11 井之间及满参1井井区附近。另外滨岸沉积还发育 于塔南-塔中隆起区西南缘的柯深1井一和田一民 参1井地区。

4 2 志留纪塔塔埃尔塔格期

塔塔埃尔塔格期以柯坪县铁热克阿瓦提和印干 村大湾沟剖面出露最全,主要发育有障壁海岸的潮坪 沉积,沉积物为灰白色、紫红色薄层粗粉粒长石石英 砂岩、粉砂质泥岩和泥岩互层。该时期基本保持了前 期的沉积格局,海侵方向来自于盆地东部和西部,沉 积相带上仍表现为南北向分带、东西向展布的特点 (图 6)。此时研究区北部仍为塔北降起,沿降起边缘 广泛发育了潮坪沉积体系和滨岸沉积体系,其中潮坪 沉积体系分布于柯坪—阿合奇地区。由于中部地区 的抬升,前期为陆棚沉积的中部地区演变为滨岸,滨 岸沉积体系与前期相比分布范围大,且浅滩广泛发 育。前期广泛发育的陆棚沉积区被砂坝分割为东西 两个沉积区,即巴4井一方1井一和田4井一古董1 井一塔参 3井向西地区和满西 1井一满东 1井一维 马克 1井一线向东的地区为陆棚沉积,沉积物为灰 色、浅灰色泥岩、泥质粉砂岩互层。和田 3井一塔中 49井一塔中 66井一塔中 33井一线以南地区演化为 潮坪沉积,以灰色、褐灰色粉砂岩、粉砂质泥岩和泥岩 沉积为特征。其它地区为滨岸沉积。在塔西南地区 仍被滨岸沉积体系所占据。

表 1 塔里木盆地志留一泥盆纪地层划分及综合地质特征

Tabb 1	Stratigraphic division and con	nrohon siya gaa hajaa	charactar of the	Silumn Dovonion	in Torin Rosin
	Shangiaphic unision and the	i pi di di sive geologica i	ulalacter of the	Sin fair Devoir lai	

地	地层系统		地震层序	岩石特征	颜色标志	生物标志	测井标志	地震特征	横向展布
泥盆系	上统	东河塘组	${T_6}^0$	细砂岩、粉砂岩为主, 夹粉砂 质泥 岩、细 砾 岩。	灰、灰 白、浅 灰色为主, 夹 灰绿和紫 红 色。	生物化石贫乏, 仅发现少量的 鱼类及孢粉化 石。	泥岩夹层厚度的不 同,自然伽玛曲线也 表现出箱型、指状、 平缓状,幅值呈现高 <sup>↑</sup> 低的变化。	塔北 表页为 空白它 场员, 可为 动 这 行 、 动 波 峰。	塔北的 轮南一轮 台;北部坳陷、塔 克拉玛干和塔西 南的中西部
	中下统 上统	克孜尔塔格组	T <sub>6</sub> <sup>1</sup>	中、细砂岩为主夹粉砂 岩、粉砂质泥岩,塔中 地区顶部常为粗砂岩、 含砾不等粒砂岩与泥 岩互层	红 色与棕 红 色为主	生物化 石少见, 已发现 几丁虫、 疑源类、孢子及 鱼类。	自然伽玛曲线表现 为两种类型: 一类为 指状、中高幅值; 一 类为微齿状、中高幅 值。	低 频 弱 振 幅 反射	塔北、满加尔一阿 瓦提分布零星,塔 克拉玛干全区,塔 西南西部
志留系	中统	依木干他乌组	依     中细砂岩与泥岩不等       木     厚互层,局部夹灰岩       干     T <sub>6</sub> <sup>2</sup> 他     巨厚层泥岩夹薄层粉       乌     砂岩、泥质粉砂岩。		以红色、棕褐 色为特征, 夹 灰。浅 灰 绿 色	生物化石较少, 见 牙 形 石、孢 粉、几 丁 虫、鱼 类及双壳。	自然伽玛为阔齿型、 中一高幅值。 自然伽玛为微齿型、 中一低幅值。	横向变化大. 总体 为低频 中振 幅连续 反射波。	塔北、满加尔一阿 瓦提分布零星,塔 克拉玛干全区,塔 西南西部
	下统	塔塔埃尔塔格组	T <sub>6</sub> <sup>3</sup>	细砂岩夹粉砂岩及泥 岩,泥岩厚度横向变化 大,偶夹砾岩及含砾不 等粒砂岩。	杂色, 包括紫 灰、灰 紫、浅 灰色等	化石较 丰富, 几 丁 虫、	自然伽玛曲线呈不 规则的参差状、中一 高幅值。	塔两波现频幅层北至组,两中较现为中个中个强线。 和子子,两一连线、一个中个强线。 大人,一个是。 一个中个强线。	塔北分布零星,满 加尔、塔克拉玛干 全区及塔西南分 布广泛
奥陶系		柯坪塔格组	T <sub>7</sub> <sup>0</sup>	细砂岩、粉砂岩和泥岩 互层为主。	深 灰、灰、灰 绿色。	化石丰富:笔 石、双壳、三叶 虫、鱼类、几丁 虫、孢粉。	自然伽马曲线呈不 规则参差状,中高幅 值。	弱 振 幅一中 强振 幅的连 续层状放射。	塔北西部、满加 尔、塔东北,巴楚 及塔西南西部

表 2 塔里木盆地志留一泥盆纪沉积体系划分

Table 2 Classification of the Siluran-Devonian depositional system in Tarim Basin

沉积体系组			沉积体系							彾	如相		分布层位 代表性剖面							
大陆沉积体系组			冲积扇		扇根、扇中、扇端			主河道	主河道、辫状河道、泥石流					D <sub>3</sub> 和田洛浦 D <sub>3</sub> 剖面						
			ÿ	可流 亸	¥状河	河 河床滞留、河道					河道、心滩					D3 柯坪铁热克阿瓦提 D剖配			间面	
			ŧ	自流河	河床滞留、	河道、	堤泛		边滩、	天然	堤、	キロ/	扇 泛滥平原	$D_3$	柯圴	平铁热克	包阿瓦	提 D 音	间面	
海陆过渡沉积体系组		且	浪控三角	ョ洲	三角洲平厕 前三角洲	三角 洲平 原、三角 洲 前缘、 前三角洲			分流河	分流河道、天然堤、泛滥平原					────────────────────────────────────				尔中	
		判	<b>绛状</b> 河三	角洲	辫状三角洲平原、辫状三角 洲前缘、前三角洲			│ 水下分 湾	水下分流河道、河口坝、分流间 湾											
				河口泽																
	海洋	羊体系组		无障壁海岸 滨岸							后滨、前滨、近滨					S 柯坪印干村 S剖面				
				有障壁浴	岸	潮坪			潮上、	潮上、潮间、潮下					S 柯坪铁热克阿瓦提 D剖面					
				陆棚		碎屑			内陆机	内陆棚、外陆棚					库车	E河 D音	剖面			
					-	────────────														-
地	层	自然伽	井	岩	浅	电阻率曲线	沉	积	相		地	层	厚				沉	积	相	
		马曲线	涇	性		ohm m	瀓	W					度	岩性剖面	沉积林	勾造	(able	जार		1
组	段		TA	剖		1 (1)	-40	-1-11	相		组	段	/m				俄	<u>10</u>	相	
		30 60 90120 API	/m	囲	-	Ι Ψ	们	作日			14		/111				相	相		-
	1	5	5850-		- 1	- F					茶						1 1		1	1
		1				Sec. 1					也									
	+	- 3	5875-	<u> </u>		3	下的常	干酪麻	18		组		14.2						<u> </u>	4
		m		~ ~	2	2	中临滨	海岸	岸						× ×	<b>宿层理</b>	砂坪			
		2 S	5900-			2	浅水陆棚	陆棚	浅海				14.9		<u>.</u> + + :	行层埋	混捉		l	1
		A	5925			E	下临滨	无障壁 海岸	滨岸						~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~	汐层理	福合评			
		1 m				2 c	陸棚中临滨	陆棚	(2)件)				14.3	i i i	<u>(1. 1. 10.</u> 101)		泥坪		F	
哈		A A	5950-			M	下临滨	尤隨	滨		114	-	3.7		776 交	譜层理	心理		13	
		- AN				Z	中临滨	壁			帘	1 <sup>-</sup>	4.5		776 交	曹层理	砂坪			
+*		三	5975-			Se la compañía de la	下临滨	海					6.8	臣	波	痕	混合评			{
14		1 miles				M	中临滨	루	岸				7.0		-√-√- 泥	쬤	が日本	潮	障	
		W	6000-			m	下临演 浅水 防柳	陆棚	浅海		玲		3.9		1	汝厚理	近山市			
埃		HAL	6025-			and and a second	下临滨 浸水	无障壁海岸	滨岸			段	8.4		Charles	( ) AN - 1	俄口杆			
		5				~	下临滨	天障壁	浜岸		41	12.	7.0		<u></u>	行层理	120-1512			
		1	6050			A.	產編 下临滨	<b>陆棚</b> 无障壁	浅海 滨岸		瑛		7.4		加加借	状父 层理	T		壁	
尔	ľ	1 miles	607E			5	浅水陆棚	陆棚	浅海				4.0		交交	错层理 <sup>al</sup>	泥坪			
		Mhu	6013			and the	下临滨	无障壁	滨岸		1				V V VE	従	温合理			
		5	6100-			An	浅水	時棚	浅海		1		16.3		*	汐层理	混合坪。		海	
塔		1				3	中临海	-	1.1		{				波	痕	泥坪			1
		No.	6125			Am	下临弦	障時	浜		世	F			7775	**	混合坪	坪		
		W				3	中	海道	岸		71	' ·	18.0		/////文1	首层埋	15 DK			
格		Č	6150-			5	临滨	厈	<i></i>						■ 水	平层理			岸	
		5	6175-			-	浅水陆棚	陆棚	浅海		格		20.0		~~ 波	痕				
49		1				1	「临	障機湯	滨岸				2010		~ Jar	いて古	混合坪			]
141		N	6200-			and the second second	浜	庫	浅海			段			一, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1, 1,	シ层理				
		2	COOF				下临滨	Ŧ	32		组		17.6			alt l	No. Lat			
		MM	0220-	1	-		中	障	55				6.3		V V VE	従	VET			
		M	6250-			5	临淀	壁							77755 XX	#厚田	混合坪 701坪			{
		M			3	and a	下临渡	海岸	岸		Burl		17.4		板料	大交	混合坪			
利却		MAN	6275-			No.	中临滨				即		5.8	·· '\	一個	是理	砂坝			1
塔格		3				No.					塔战			P		百层理				
纠		3	6300-			2					11									l
		图 2 楼	里木	盆地胜	制1=	卡沉积相剖面	i结构	图			r	。 友 つ	1.6	田子谷山白	工社立	स्र भूत का	1 和 立山三	石4十日	1 图	
		Fig. 2	The s	section s	tructu	re of Well Sh	engli	1			1	王 3 王 3	1g 2	The section	ローT 小司[	山 UL 杉	(石田市)D	山 纪 杜 zillage	121	
		Se	dime	entary fa	cies in	Tarim Basir	1					r l	8.5	Sedimentary	facies in	Tarim	Basin	mage		
C	© 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net																			



© 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 5 塔里木盆地志留纪柯坪塔格期岩相古地理图 Fig 5 Paleo-geography map of Keping tage Formation in Tarim Basin

#### 4 3 志留纪依木干他乌期

该时期以柯坪县铁热克阿瓦提剖面及巴楚小海 子剖面出露最齐,发育有障壁海岸的潮坪沉积,沉积 物为紫红色细粉砂质泥岩、泥质粉砂岩和泥岩,发育 典型的波状层理、脉状层理和透镜状层理。该期的古 地理格局与前期相比发生了明显的变化,表现为东部 地区上升成为古隆起(剥蚀区),海侵方向主要来自 盆地的西北方向。沉积格局不仅表现为南北向分带, 同时东西向分带的特点更为明显(图 7)。此时古隆 起区分布于温宿一英买 2井一英买 6井一哈 5井一 哈得 5井一胜利 1井一吉满 1井一铁南 1井以西一 塔中 34井 —塔中 4井 —塔北 2井 —和田 2井 —莎车 一线的以北、以东和以南地区。从东部的英南 2井 — 西部的伽 1井依次为三角洲 —滨岸 —浅水陆棚 —深 水陆棚的由浅至深的沉积格局。其中沙 1井 —满西 2井 —塔中 49井 —塔中 10井 —塔中 22井 —巴东 2 井 —线以东的地区为滨岸沉积,沉积物为灰色细砂岩 和粉砂岩。上述界限向西至巴楚 —胜利 1井 —阿参 1井 —莎车 —线之间为浅水陆棚沉积,沉积物为褐色 粉砂岩和泥质粉砂岩。巴楚 —胜利 1井 —阿参 1 井 —莎车 —线向西的地区为深水陆棚沉积,沉积物为 浅灰色泥岩夹粉砂质泥岩薄层。在陆棚区局部发育



#### 图 6 塔里木盆地志留纪塔塔埃尔塔格期岩相古地理图

#### Fig 6 Paleo-geography map of Tataa iertage Formation in Tarim Basin

© 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 7 塔里木盆地志留纪依木干他乌期岩相古地理图 Fig 7 Paleo-geography map of Yin ugan tavu Formation in Tarim Basin

剥蚀区,这可能为后期构造隆升造成的结果。

4 4 志留 一泥盆纪克孜尔塔格期

中志留世末期的晚加里东运动,导致了塔里木盆 地的一次大规模海退事件,克孜尔塔格组分布范围大 大缩小,因此与前期相比其总体为一套向上变浅的海 退式沉积。以柯坪县铁热克阿瓦提剖面新疆阿克淘 县巴西麻扎尔剖面出露最齐,分别发育有障壁海岸的 潮坪沉积和浅海陆棚沉积为特征。该时期古隆起区 (剥蚀区)分布范围更广,滨岸沉积体系占据更大的 范围,陆棚沉积区向西退却到皮 1井一方 1井以西的 地区, 喀什一英科 1井以西地区为深水陆棚沉积。其 它地区均演变为滨岸沉积, 进一步划分为前滨、近滨 沉积, 局部发育滨岸砂坝 (图 8)。

#### 4.5 泥盆纪东河塘沉积期

晚泥盆世晚期发生的早海西运动,导致了塔里木 盆地整体隆升成陆,并遭受不同程度的剥蚀和夷平, 形成了全盆性质的造山角度不整合。晚泥盆世法门 期开始,伴随着全球性海平面的上升,塔里木地区又 经历了一次大规模的海侵历史,海水自西向东推进, 沉积了分布稳定、具有填平补齐特点的分布广泛的东



#### 图 8 塔里木盆地志留一泥盆纪克孜尔塔格期岩相古地理图

**Fig 8** Pako-geography map of Keziertage Formation in Tarin Basin © 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved.





河组滨海滩坝相石英砂岩。该时期整个盆地在地形 上表现为总体呈西低东高的地貌格局,东河塘沉积自 西而东超覆。此时研究区被三角洲沉积体系、河口湾 沉积体系、滨岸沉积体系及陆棚沉积体系所占据。沉 积格局为从东部一西部依次为古陆一滨岸一浅水陆 棚 - 深水陆棚沉积 (图 9)。其中巴 5井 - 乔 1井 -胜利 1 并一阿满 1 并一塔中 64 并一塘北 2 并一线以 北、以东地区为后滨一前滨沉积,局部发育滨岸砂坝, 沉积物为灰色含油细砂岩和灰白色粗砂岩与粉砂岩。 在塘参 1井-塘北 2井之间和阿参 1井井区为三角 洲沉积。波1井区和塔参1井区为河口湾沉积。上 述界限与曲 5井一方 1井一满西 2井一和田 2井一 罗南 1井-莎车-线之间为近滨沉积,以灰白色细砂 岩夹泥质粉砂岩。上述界限向西由于地势平坦,海水 连通性好.依次形成了浅水陆棚-深水陆棚沉积.沉 积物为褐色泥岩夹薄层粉砂岩。

### 5 塔里木盆地志留一泥盆纪古地理时 空演化特征

通过对各期的沉积相平面展布特征研究,了解了 塔里木盆地志留一泥盆纪的时空演化特征。在志 留一泥盆纪沉积演化过程中,早志留世海侵的分布较 晚奥陶纪有所缩小,但基本继承了奥陶纪末西高东低 的构造格局,整个志留纪以浅海、滨岸、潮坪环境为 主;晚志留世一泥盆纪处于海西构造旋回的早期,伴 随着周边洋盆的逐渐关闭,碰撞和隆升,盆地处于挤 压状态,出现了大范围的隆起,海水范围大大缩小,总 体为滨海一潮坪环境,并导致中一下泥盆统与上泥盆 统之间的角度不整合接触;盆地经过大范围的隆起剥 蚀后,晚泥盆世晚期至早石炭世早期,又出现了一次 新的海水侵入,发育了著名的、分布广泛的滨岸一潮 坪环境的东河砂岩。总之,在志留一泥盆纪沉积演化 过程中,古地理格局演化及分布在不同时期既有继承 性又有差异性。继承性表现为古海水侵入方向及物 源供给区,相带展布规律均具有明显的一致性或相似 性。差异性表现为不同时期由于处于相对海平面升 降的不同阶段,物源供给量的不同以及古气候、古地 貌的不同,形成了不同类型且分布区域不同的沉积体 系。

### 6 结论

塔里木盆地志留一泥盆纪古地理演化经历了海 域范围逐渐缩小过程,盆地整体呈南高北低地势。平 面上在志留纪柯坪塔格期和塔塔埃尔塔格期海侵主 要来自盆地西部、西北部和东部、东北部,总体呈现出 两侧深中间浅的沉积格局。从志留纪依木干他乌期 到泥盆纪东河塘期,海侵方向仅来自西部和西北部, 盆地沉积范围至东向西逐渐缩小,呈现出西部水体较 浅而开阔,东部较闭塞的沉积格局。通过对塔里木盆 地岩相古地理及时空演化特征的研究表明了,整个志 留纪以陆棚、滨岸、潮坪沉积为主,沉积相带总体表现 为南北向分带、东西向展布的格局;晚志留世一泥盆 纪总体为滨海一潮坪环境,沉积相带较前期局限;晚 泥盆世晚期为滨岸一潮坪环境。

通过对盆地志留一泥盆纪岩相古地理研究,表明 盆地志留一泥盆纪具有良好的储集岩发育背景:志 留一泥盆纪,南北两侧和东部主要发育滨岸相带,西 部发育内陆棚一外陆棚相带的沉积格局,有利于储集 岩发育。而东河塘期是经历了泥盆系沉积后整体隆 升剥蚀后填平补齐的过程,其良好的储层主要发育在 边缘地带。

#### 参考文献 (References)

- 王毅. 塔里木盆地震旦系一中泥盆统层序地层分析[J]. 沉积学报, 1999, 17(3): 414-421 [W ang Y i Sequence stratigraphy of the Sinian-Middle D evonian system in the Tarim Basin[J]. A cta Sedimentologica Sinica, 1999, 17(3): 414-421]
- 2 王显东,姜振学,庞雄奇,等.塔里木盆地志留系盖层综合评价[J]. 西安石油大学学报(自然科学版), 2004, 19(4):49-53[Wang Xi andong Jiang Zhenxue, Pang Xiongqi, et al. Comprehensive evaluation of sealing ability of Silurian cap rocks in Tarim Basin[J]. Journal of Xi an Petro leum University(Natural Science Edition), 2004, 19 (4):49-53]
- 3 何登发, 贾承造, 李德生, 等. 塔里木多旋回叠合盆地的形成与演 化[J].石油天然气地质, 2005, 26(1):64-71[He Dengfa Jia Chengzao, LiDe sheng, et al Formation and evolution of polycyclic superimposed Tarim Basin, Oil& Gas Geobgy, 2005, 26(1):64-71]
- 4 贾进华,张宝民,朱世海,等. 塔里木盆地志留纪地层、沉积特征与 岩相古地理 [J]. 古地理学报, 2006, 8(3): 339-352 [Jia Jinhua, Zhang Baom in, Zhu Shihai, et al. Stratigraphy, sed in entary characteristics and lithofacies palaeogeography of the Silurian in Tarin Basin [J]. Journal of Palaeogeography, 2006, 8(3): 339-352]
- 5 施振生,杨威,郭长敏,等. 塔里木盆地志留纪沉积层序构成及充填响应特征 [J]. 沉积学报,2007,25(3): 401-408 [Shi Zhen sheng Yang Wei Guo Changn in *etal*. Depositional sequence and filling response characteristics of Silurian in Tarim Bas in [J]. A cta Sed in entobg ica Sin ica, 2007, 25(3): 401-408]
- 6 郭少斌,洪克岩. 塔里木盆地志留系 泥盆系 层序地 层及有利储 层分布 [J].石油学报, 2007, 28(3): 44-50 [Guo Shaob in Hong Keyan. Silurian-Devonian sequence stratigraphy and favorable reservoir distribution in Tarim Basin. A cta Petro ki Sinica, 2007, 28(3): 44-50]
- 7 张翔,田景春,彭军. 塔里木盆地下志留统塔塔埃尔塔格组沉积体 系及沉积模式 [J]. 沉积学报, 2006, 24(3): 370-377[Zhang Xiang Tian Jingchun, Peng Jun. The sedimentary system and sedimentary models study for Tataentage Formation of Lower Silurian in Tarim Basin [J]. A cta Sedimento bgica Sinica, 2006, 24(3): 370-377]
- 8 胡剑风, 吕修祥, 赵风云, 等. 塔里木盆地塔中隆起志留系油气聚

集控制因素 [J]. 沉积学报, 2005, 23(4): 734-739[Hu Jian Eng Lv X iuxiang Zhao Fengyun, *et al.* Controlling factors on petroleum accumulation in Silurian Reservoir in TazhongUplift of Tarim Basin [J]. A e-ta Sed in entologica Sinica 2005, 23(4): 734-739]

- 9 刘家铎,张哨楠,田景春,等. 塔里木盆地志留一泥盆系沉积体系及勘探方向讨论[J]. 成都理工大学学报(自然科学版),2004,31 (6):654-657[Liu Jiadua Zhang Shaonan, Tian Jingchun, et al Discussion on exploration direction and depositional system of Silurian-Devonian in Tarim Basin, China[J]. Journal of Chengdu University of Technology (Science & Technology Edition),2004,31(6):654-657]
- 10 宋文杰,李曰俊,王国林,等. 塔里木盆地中部志留一泥盆系沉积 构造背景[J]. 地质科学, 2003, 38(4): 519-528. [Song Wen jie Li Yuejun Wang Guolin, et al. Sedimento-tectonic setting of the Silurian - Devonian clastic rocks in central tarim Basin, Niv China[J]. Chinese Journal of Geobgy, 2003, 38(4): 519-528]
- 11 许效松,汪正江,万方,等. 塔里木盆地早古生代构造古地理演化 与烃源岩 [J]. 地学前缘 (中国地质大学(北京),北京大学). 2005, 12(3): 49-57 [Xu X iaosong W ang Zheng jiang, W an Fang et al. Tectonic paleogeographic evolution and source rocks of the Early Paleozoic in the Tarim Basin [J]. Earth Science Frontiers (China University of Geosciences, Beijing, Peking University), 2005, 12(3): 49-57]
- 12 高志勇,朱如凯,郭宏莉,等. 海侵背景下风暴控制的滨岸一陆棚 砂体研究——以塔中志留系下沥青砂岩段为例 [J]. 沉积学报, 2006,24(4):468-475[Gao Zhiyong Zhu Rukai Guo Hongli *et al.* Study on transgressive storm-dom inated shoreline-neritic shelf sandbody: a case of the lower bitum en-bearing sand stonem on ber of Silurian in Tazhong A rea[J]. A cta Sed in en tologica Sinica, 2006, 24(4): 468-475]
- 13 朱筱敏,王贵文,谢庆宾. 塔里木盆地志留系沉积体系及分布特征[J].石油大学学报(自然科学版), 2002, 26(3): 5-11 [Zhu Xiaom in, Wang Guiven, Xie Qingbin, Characteristics and distribution of depositional systems of Silurian in Tarim Basin [J]. Journal of the University of Petro Jeum, 2002, 26(3): 5-11]
- 14 施振生,朱筱敏,王贵文,等. 塔里木盆地塔中地区志留系塔塔埃尔塔格组潮坪沉积中的遗迹化石[J]. 沉积学报,2005,23 (1): 91-99[ShiZhensheng, ZhuXiaomin, WangGuiwen, et al. Trace fossils of tidal flatTataaientageFormation (Silurian) in CentralTarin Basin[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2005,23 (1): 91-99]
- 15 Reading H G. Sed in entary Environments and Facies[M]. Blackwell Scientific Publication, Oxford, 1978
- 16 Selly R C. An cient Sedimentary Environments [M]. London Chapman and Hall 1985
- 17 Walker R.G. Facies Models [M]. Geoscience Canada, 1979
- 18 刘宝珺,曾允孚.岩相古地理基础和工作方法 [M].北京:地质出版社. 1985 [Liu Baojun, Zeng Yunfu, The Base and Studying Method of Lithofacies-Paleogeography [M]. Beijing Geological PublishingHouse, 1985]

ZHANG X iang<sup>1</sup> T IAN J ing-chun<sup>1</sup> PENG Jun<sup>2</sup>

(1 State Key Laboratory of Oil and Gas Reservoir Geology and Exploitation, Chengdu University of Technology, Chengdu 610059 2 Southwest Petroleum University Chengdu 610500)

Abstract A great attention has been repaid to the study of the Silurian-Devonian in the Tarin Basin due to the discovery of petroleum in the interval but there still exists some basic geobgic problems which hinder the exploration. Through comprehensive analysis of field section, drilling well and well core, on the basis of detailed strata division and comparison, the Silurian-Devonian was identified three sed in entary system group (including continental facies, marine-continental transition and marine sed in entary system group) in the Tarin Basin, and can be further identified eight sedimentary system. On the basis of the above sed in entary research, combining the identification of well logging and seism ic facies. The detailed research on the character and space-time evolvement of the lithofacies- paleogeography of Silurian-Devonian has been carvied out, and the research indicates that in the process of sed mentary evolvement, the character of lithofacies paleogeography is different in each phase, but it is succession. It shows that the dominant facies is shelf sea, shore and tidal-flat in the whole Silurian, and the sed in entary facies zone is South-North zonation, east-west spread, from late Silurian to Devonian the sed in entary environment is shore and tidal-flat, and the sed in entary range is more limited, late Late D evonian the sed in entary environment is shore and tidal-flat, and the sed in entary range is more shorten. The obtain of above research will provide base information for the studying of reservoir regulatities of distribution and petroleum forcasting.

Keywords Tarim Basin, Silurian-Devonian, sedim entary system, lithofacies-paleogeography, space-time evolvem ent