doi: 10.12029/gc20160612

马帅, 陈世悦, 孙娇鹏, 等. 柴达木盆地北缘欧龙布鲁克微地块早古生代岩相古地理[J]. 中国地质, 2016, 43(6): 2011-2021. Ma Shuai, Chen Shiyue, Sun Jiaopeng, et al. The early Paleozoic lithofacie-palaeogeography of Olongbluk micro-massif on the northern margin of Qaidam Basin[J]. Geology in China, 2016, 43(6): 2011-2021(in Chinese with English abstract).

柴达木盆地北缘欧龙布鲁克微地块早古生代 岩相古地理

马帅'陈世悦'孙娇鹏2邵鹏程'汪峰'王志金'

(1.中国石油大学(华东)地球科学与技术学院,山东 青岛 266555;2.西北大学大陆动力学国家重点实验室,西北大学地质学系,陕西 西安 710069)

提要:通过对柴达木盆地北缘欧龙布鲁克微地块的野外地质调查及精细观察,根据剖面中发育的岩石组合关系、沉 积构造特征以及地层接触关系,对该区早古生代寒武纪一早奥陶世沉积及岩相古地理特征进行了详细研究。认为 早古生代欧龙布鲁克微地块处于火山岛弧弧后区域,柴北缘洋俯冲及陆陆碰撞控制了该时期的盆山格局与沉积充 填演化。欧龙布鲁克微地块下古生界主要发育一套海相碳酸盐岩建造,仅在寒武系底部以及下奥陶统存在陆源碎 屑沉积。从岩石组合来看,沉积相类型大致可划分为蒸发潮坪相、局限台地相、开阔台地相、台地边缘相和复理石盆 地沉积5大类及相应的亚类。研究区早古生代整体处于海侵状态,欧龙布鲁克微地块早寒武世经历蒸发潮坪沉积, 中、晚寒武世海侵范围逐步扩大,研究区接受了一套以浅海碳酸盐岩建造为特点的局限台地一开阔台地沉积。早奥 陶世基本继承了寒武纪海侵范围,欧龙布鲁克微地块沉积环境向台地边缘浅滩一前缘斜坡转变,直至早奥陶世晚期 台地相向中南方向迁移而形成于高海平面下的台缘斜坡一欠补偿深水陆棚沉积环境。

关 键 词:柴北缘;欧龙布鲁克微地块;早古生代;岩相古地理

中图分类号:P531;P534.41-42 文献标志码:A 文章编号:1000-3657(2016)06-2011-11

The early Paleozoic lithofacie-palaeogeography of Olongbluk micro-massif on the northern margin of Qaidam Basin

MA Shuai¹, CHEN Shi-yue¹, SUN Jiao-peng², SHAO Peng-cheng¹, WANG Feng¹, WANG Zhi-jin¹

(1. College of Earth Science and Technology, China University of Petroleum, Qingdao 266555, Shandong, China; 2. State Key Laboratory of Continental Dynamics, Department of Geology, Northwest University, Xi'an 710069, Shaanxi, China)

Abstract: Through field geological investigation and elaborate observation of Olongbluk micro-massif on the north margin of Qaidam Basin in combination with the rock, sedimentary structural characteristics and contact relationship of strata in the profiles,

基金项目:中国地质调查局项目"柴达木盆地东部石炭系油气成藏条件及目标优选"(12120115003301)资助。

作者简介:马帅,男,1990年生,博士生,研究方向为沉积学与层序地层学;E-mail:mas0302@163.com。

http://geochina.cgs.gov.cn 中国地质, 2016, 43(6)

收稿日期:2015-08-11;改回日期:2015-11-07

the authors studied features of the Early Paleozoic Cambrian to early Ordovician sedimentary and lithofacies palaeogeography in the study area. Olongbluk micro-massif is located in a volcanic island arc back- arc area, and ocean subduction and collision of continental plates control basin-orogen pattern and evolution of sedimentary fillings in North Qaidam. The lower Paleozoic period of Olongbluk micro-massif mainly developed a set of marine carbonatite, with some terrigenous detrital rock in Cambrian bottom and early Ordovician strata. According to lithological association, there are five kinds of sedimentary facies, i.e., evaporated tidal flat facies, restricted platform facies, open platform facies, platform edge facies and flysch sediment. The study area mainly experienced transgression impact in that epoch. In Early Cambrian period, the study area received evaporation tidal flat sediments. In middle and Late Cambrian period, the study area accepted a set of shallow sea carbonatite formation, and the transgression range was enlarged, thus belonging to an area of restricted platform-open platform sediments. In Early Ordovician period, the sedimentary environment shifted into shoal of platform margin facies-foreslope. In the late of Early Ordovician period, the platform migrated southward, and became platform margin or slope under the compensated deep shelf sedimentary environment.

Key words: north margin of Qaidam Basin; Olongbluk micro-massif; early Paleozoic; lithofacies paleogeography

About the first author: MA Shuai, male, born in 1990, Ph.D candidate, engages in the study of sedimentology and sequence stratigraphy; E-mail: mas0302@163.com.

Fund support: Supported by China Geological Survey Program (No. 12120115003301).

柴达木盆地是中国西部重要的含油气盆地之一, 位于青海省境内,青藏高原东北部。柴达木盆地周缘 分别被阿尔金断裂带、东昆仑构造带以及宗务隆构造 带所限,具有独特的大地构造格局以及岩石圈板块动 力学背景[1]。自1984年塔里木盆地北部沙参2井实 现中国古生代海相油气首次重大突破后,在塔里木、 华北、扬子及准噶尔等地区也陆续发现一批大中型油 气田^[2],而在柴达木盆地的海相勘探进展不大。目前 柴达木盆地已发现三大含油气系统,分别为位于柴西 的古近系—新近系含油气系统、柴北缘中西段侏罗系 含油气系统和中部三湖地区第四系含气系统³³,而以 古生界海相沉积地层为主的柴东北地区含油气系统 属性尚不清楚。随着区域地质调查研究的深入,近年 来在柴达木盆地古牛界发现了越来越多的油气显示 或碳沥青以及油砂资源,表明该区古生界具有一定的 油气资源潜力,因此对柴达木盆地早古生代进行岩相 古地理工作具有重要的现实意义。冯增昭等对中国 西北地区早古牛代进行了岩相古地理研究[4-6],但针 对欧龙布鲁克微地块缺乏详细描述。作者通过对欧 龙布鲁克微地块的野外地质调查及精细观察,以及室 内分析等工作基础上,进行了沉积学方面研究,绘制 了岩相古地理图,并对其下古生界的生、储条件进行 初步分析。

1 大地构造背景

柴达木盆地北缘(简称柴北缘)位于中朝构造域

的南祁连地块与柴达木地块的拼合部位。从大地构 造角度来看,柴北缘构造带由3个次级构造单元组 成,分别称为柴北缘早古生代结合带、欧龙布鲁克微 陆块和宗务隆山晚古生代一早中生代裂陷带^[7-8](图 1),其中柴北缘早古生代结合带作为祁连地块与柴达 木地块碰撞造山带的主体,由于高压-超高压变质岩 石组合的存在,其大地构造意义尤显突出^[9-11]。

而欧龙布鲁克微地块是柴达木盆地北缘形成 最早的微大陆,分布于大柴旦以东、乌兰断裂以西, 北接宗务降断裂带,南抵锡铁山一乌兰一线,具有古 元古代结晶基底和南华纪-震旦纪沉积盖层的双 层结构[12],其早古生代构造格局与柴北缘构造带(包括 鱼卡--沙柳河变质带与滩涧山岛弧带)演化密切相 关。柴北缘构造带中岛弧火山岩形成年龄分布在 540~450 Ma, 榴辉岩变质年龄也在 520~450 Ma^[13-14]。 这意味着寒武纪初期柴北缘洋已经开始俯冲,滩涧 山岛弧已经形成,柴东北缘地区自南向北发育滩涧 山岛弧、弧后盆地及欧龙布鲁克台地3个地质单 元。宗务隆构造带未发现早古生代板块裂解与拼合 事件地质记录,推测该阶段欧龙布鲁克地块与祁连地 块相连。欧龙布鲁克微地块的变质结晶基底主要由 古元古代德令哈片麻岩、达肯大坂岩群和中元古代万 洞沟群组成[15-16]。晋宁运动之后,柴北缘构造体制发 生转变,欧龙布鲁克微地块上开始发育一套裂陷槽性 质的沉积地层——全吉群,其与下覆变质结晶基底呈 角度不整合接触[17-18]。



图 1 柴达木盆地北缘及邻区构造纲要图(据文献[11]修改) Fig. 1 Tectonic units of the northern margin of Qaidam and its adjacent areas(modified after reference [11])

2 地层特征

第43卷第6期

早古生代欧龙布鲁克微地块进入稳定克拉通 盆地发育时期,沉积了一套被动大陆边缘环境下的 碳酸盐岩-碎屑岩建造。关于研究区下古生界地层 的划分与对比,前人已有大量的研究,但是意见不 甚统一,自20世纪70年代以来又有多家单位先后 进行了地层的清理和厘定。综合前人的研究成果 以及笔者近年来的研究,认为欧龙布鲁克微地块下 古生界地层划分与对比如表1所示。

本文沿袭早期寒武系三分方案,认为下、中、上 欧龙布鲁克组分别对应下寒武统、中寒武统以及上 寒武统。由于欧龙布鲁克陆块与柴达木地块的逐 渐汇聚,以及古洋壳由南向北对欧龙布鲁克地块的 俯冲作用^[8,11],中、上奥陶统及志留系被剥蚀,仅保存 了寒武系欧龙布鲁克群以及下奥陶统多泉山组、石 灰沟组地层。欧龙布鲁克微地块下古生界稳定沉 积建造仅在石灰沟一欧龙布鲁克山—城墙沟一线 连续出露,在大煤沟—带仅出露下奥陶统。

研究区地层下古生界底部与新元古代全吉群 呈不整合接触,表现为下寒武统核形石白云岩底部 的含磷砾岩层呈漏斗状盖在下伏全吉群红藻山组 含叠层石硅质条带白云岩之上(图2-b)。另外在硅 质条带白云岩顶部发育古岩溶,也证实了该期沉积 间断并遭受剥蚀事件的存在。寒武系中上部与下 奥陶统底部均为一套碳酸盐岩沉积,为连续沉积。 下古生界顶部与泥盆系牦牛山组冲积砾岩层呈角 度不整合接触。

欧龙布鲁克地块下古生界主要发育海相碳酸 盐岩沉积,仅在寒武系底部以及下奥陶统存在细粒 陆源碎屑沉积,由于陆源碎屑供给不足而导致的部 分碳酸盐岩与碎屑岩混合沉积是研究区寒武纪— 早奥陶世主要的沉积特点。从岩石组合来看,沉积 相类型大致可划分为蒸发潮坪相、局限台地相、开 阔台地相、碳酸盐岩台地边缘相和复理石盆地沉积 5大类及相应的亚类。

2.1 蒸发潮坪相

蒸发潮坪一般位于碳酸盐岩台地与隆起区之间的部位,特大高潮线至浪基面之间,以潮汐作用为主,同时也是风暴沉积物常常发生卸载的部位。研究区早古生代蒸发潮坪相沉积主要发育在下寒武统,以潮间一潮下带白云岩与潮上带紫红色泥岩互层沉积为主要特点,整体表现为一个海平面较低时的海侵—海退序列。

表1欧龙布鲁克微地块下古生界地层划分与对比	

Table 1 Stratigraphic division and comparison of the Lower Paleozoic in Oulongbuluck area

青海省地质 矿产局, 1978 0		青海省区域 地质志, 1991 ^[9]		青海省地质图,2006 ^❷			中科院南古所,2007 [€]				陈青等,2013 ^[19]				本文			
بر	石灰沟组	中奥陶统	大头		中	大头羊沟组		Ŀ			奥	Ŀ			eka	中 - 上		
奥陶				奥陶		石灰沟组	■ 奥	中	大头羊沟组 石灰沟组 - - 多泉山组		陶系	中 石灰落		组	陶	7	石灰沟组	
统	多泉山组	下奥	石灰沟组	系	下	多泉山组						ד	多泉山组		系		多泉山	沮
	上欧龙 布鲁克统	陶统	多泉山组	多泉山组		欧龙布鲁克组	寒武系	顶	芙蓉统	欧龙		顶	芙蓉统		寒	Ŀ	上欧龙 布鲁克统	
武	中欧龙 布鲁克统	上寒 武统	上欧龙 布鲁克统 武	寒				上	第三统	小百兄研 	寒	上	第三统	欧龙		中 下	中欧龙 布鲁克统 克郡	欧龙
系				系		皱节山组		中	第二统		瓜系	中		┃ 一 骨 骨 売 選	武系			⁴¹ 音 克群
	下欧龙 布鲁克统	中寒 武统	下欧龙 布鲁克统	下欧龙 布鲁克统	آ			т	纽芬 兰统	<u>红铁沟组</u> 黑土坡群		م		ат			下欧龙 布鲁克统	

2.1.1 潮间--潮下带白云岩潮坪亚相

研究区下寒武统下部以发育核形石白云岩、藻 团块白云岩、泥晶白云岩以及叠层石白云岩等类型 多样的潮间一带潮下带白云岩为特征(图2-a)。核 形石以及叠层石均属于微生物碳酸盐岩中的类型, 而不同的水动力条件造就了核形石形态类型的多 样化^[20]。在欧龙布鲁克山发现的核形石白云岩层中 发育泥晶白云岩夹层,并可见泥质条带,代表着蒸 发潮坪环境下的弱水动力条件,属低能潮下带。而 叠层石或藻团块白云岩一般发育在潮间带以及潮 下带上部。潮间带位于平均高潮线及平均低潮线 之间,潮汐流往复作用明显,并且由于潮道的发育, 在水深及水动力等方面均适合叠层石及藻类的生 长。并且在白云岩中生物钻孔、扰动极为发育,并可 见板状交错层理、平行层理等高能波浪与潮汐作用 的痕迹。

2.1.2 潮上带紫红色砂质泥岩--白云岩潮坪亚相

该亚相主要发育在下欧龙布鲁克组上部碎屑 岩段,岩性主要以紫红色薄层粉砂岩、砂质泥岩、泥 岩夹白云岩、砂质白云岩或泥岩与白云岩的互层为 主(图2-c)。该碎屑岩段与下部碳酸盐岩段岩性发 生明显变化,主要是由于海平面迅速变浅导致海底 长期暴露出水面,因此在该碎屑岩段中泥裂、鸟眼、 岩盐假晶等暴露构造屡见不鲜,属潮上带(图2d)。以上岩性及沉积特征均反映此时的水动力条件极弱,温度及盐度均不适合生物的生活和保存, 所以其中未发现生物化石。此外在紫红色泥页岩 中还发现了风暴作用形成的竹叶状白云岩透镜体 及小型丘状交错层理(图3-b),说明该区还保留了 潮坪环境背景下风暴作用影响的痕迹。

2.2 局限台地相

局限台地主要是指位于隆起区向海方向与台地 边缘之间的半封闭—封闭环境,在这种受限制地形及 水动力条件下,沉积物的类型往往与陆源碎屑供给中 的悬浮组分有关,这类沉积相往往与礁滩、潮坪相伴 生。目前主要通过沉积层序及相变关系来识别该沉 积相。该沉积相主要发育在寒武系中欧龙布鲁克组 中下部,岩性以中厚层泥晶灰岩夹中薄层鲕粒灰岩、 白云岩为特征,可见薄层泥质条带(图2-e,3-c)。在 石灰沟南山剖面中发现大量砂质灰岩及细粉砂岩夹 层,反映了陆源碎屑供给有所增加(图2-g)。而其独 特的地形环境也导致了海平面的交替变化频繁,波 状、压扁层理等沉积构造普遍发育。

2.3 开阔台地相

开阔台地主要是指朝海岸方向与局限台地相 邻,朝滨外方向与台缘斜坡和陆棚相邻的一个浅海 碳酸盐岩沉积环境。研究区开阔台地相主要发育 在中欧龙布鲁克组顶部及上欧龙布鲁克组中下部,

[●]青海地质矿产局. 大柴旦幅 1:20万区域地质调查报告[R]. 1977.

❷青海省地质矿产勘查开发局&青海省地质调查院.青海省地质图 1:1000000 说明书[R]. 2006.

❸中国科学院南京古生物研究所.中国海相地层岩石地层单元对地表(暂行方案)及简要说明[R]. 2007.



图2欧龙布鲁克微地块早古生代地层综合柱状图

a—欧龙布鲁克山剖面下寒武统含硅质白云岩;b—欧龙布鲁克山剖面下寒武统—震旦系全吉群之间含磷砾岩层;c—欧龙布鲁克山剖面下寒 武统潮上带紫红色泥页岩夹白云岩透镜体;d—欧龙布鲁克山剖面下寒武统碎屑岩段泥裂与岩盐假晶;e—欧龙布鲁克山剖面中寒武统台地相 灰泥互层;f—欧龙布鲁克山剖面中一上寒武统台地相灰岩远景;g—石灰沟南山中寒武统砂质灰岩;h—欧龙布鲁克山剖面上寒武统竹叶状灰 岩;i—欧龙布鲁克山剖面奧陶系多泉山组颗粒流灰岩;j—大煤沟剖面石灰沟组底部角砾状灰岩;k—大煤沟剖面石灰沟组砂岩底面的舌模和 渠模;l—大煤沟剖面石灰沟组砂页岩互层沉积

Fig. 2 Comprehensive columnar section of the Lower Paleozoic strata in Oulongbuluck area

a-Lower Cambrian silicon-bearing dolomite along Oulongbuluck Mountain section; b-Phosphorus conglomerate layer between lower Cambrian and Sinian Quanji Group along Oulongbuluck Mountain section; c-Supratidal zone of lower Cambrian purple clay shale intercalated with dolomite lens along Oulongbuluck Mountain section; d-Lower Cambrian mud crack in clastic rock and halite pseudomorphism along Oulongbuluck Mountain section; e-Middle Cambrian platform facies limestone and mud alternation of beds along Oulongbuluck Mountain section; f- Middle-upper Cambrian platform facies limestone prospects along Oulongbuluck Mountain section; g-Middle Cambrian sandy limestone at lime ditch of Nanshan; h-Upper Cambrian flat-pebble limestone along Oulongbuluck Mountain section; i- Ordovician Duoquanshan Group of sandy limestone

along Oulongbuluck Mountain section; j-Lime ditch group bottom breccia shaped limestone at large coal ditch section; k-Lime ditch group sandstone bottom surface tongue die and drainage die at large coal ditch section; l-Lime ditch group sand and mud alternation of beds at large coal

ditch section

http://geochina.cgs.gov.cn 中国地质, 2016, 43(6)

中

岩性以大套厚层结晶灰岩夹少量泥晶灰岩、生物碎 屑灰岩为特点(图2-f)。该沉积相中岩性特征在广 阔海域范围内极为稳定,水流循环条件良好,受陆源 碎屑物质影响极弱,一般层理不发育。此时气候温暖 湿润,海水深度、温度、含氧量及盐度均适合生物生 存,因此野外观察中三叶虫、腕足类化石屡见不鲜。

2.4 台地边缘相

台地边缘主要是指位于碳酸盐岩台地与深水 陆棚边缘之间的转折部位,多沿碳酸盐岩台地呈条 带状或链状分布。该沉积相主要发育在上欧龙布 鲁克组上部及多泉山组,根据野外实地观察可将其 进一步分为台地边缘浅滩亚相及台地前缘斜坡亚 相,台地边缘生物礁亚相在该区并不发育。

2.4.1台地边缘浅滩亚相

台地边缘浅滩是台地向外海扩展的重要部分, 海水循环良好,氧气充足,盐度正常,沉积物类型主 要受到先前地貌、波浪、潮汐、海平面变化等影响。 主要发育层段为上欧龙布鲁克组上部,岩性以亮晶 颗粒灰岩为主,并可见大量竹叶状灰岩、鲕粒灰岩 及蠕虫状灰岩。灰岩表面偶见氧化铁圈,表明当时 海水整体深度较浅,由于地壳运动常常露出水面, 海底受浪潮作用明显,整体处于台地边缘高能环境 (图2-h,3-d)。

2.4.2台地前缘斜坡亚相

研究区台地前缘斜坡相主要发育在下奥陶统 多泉山组以及石灰沟组底部。多泉山组下部以厚 层结晶灰岩及角砾状灰岩为特征,各种滑塌构造、 颗粒流、角砾状构造沉积现象屡见不鲜,该段主要 显示出前缘斜坡的沉积特点(图2-i、j)。多泉山组 顶部及石灰沟组底部岩性以颗粒灰岩、滑塌角砾夹 薄层泥质灰岩、泥质粉砂岩、黑色泥岩为特点(图3f、g),且碳酸盐岩与下部暗色泥岩之间存在明显的 冲刷界面,属于台地前缘斜坡坡脚的海底扇沉积。 该亚相的沉积物整体在向海方向表现为由块状搬 运的重力流沉积物向短期重力流引起的角砾灰岩 与长期安静的台地边缘原始细粒灰、泥互层过渡。

2.5 深水复理石盆地

复理石建造只限于海相沉积中且具有较大沉 积厚度者,其中的碎屑岩具有粒序结构,正是由具有 粒序结构的碎屑岩与泥质岩的规律性交替构成复 理石韵律^[21]。研究区早古生代复理石盆地沉积发育 在下奧陶统多泉山组顶部与石灰沟组,整体岩性表 现为黑色笔石页岩与薄层细粉砂岩互层,底部夹薄 层泥晶灰岩,向上砂岩含量增多,整体可分为多个不 同水进沉积旋回(图2-1,3-h)。由于沉积阶段的不 同以及极强的侵蚀作用,每个单一旋回发育鲍马序 列的单元组合也不同。屡见砂岩底部槽模、沟模及 冲刷侵蚀、火焰等沉积构造,对称波痕、粒序层理、 块状层理等也普遍发育(图2-k)。

3 岩相古地理及演化特征

3.1 寒武纪岩相古地理

质

自早寒武世早期开始,海水由南向北进入欧龙 布鲁克微地块,沉积了一套以潮间带一潮下带白云 岩为特点的蒸发潮坪环境下的碳酸盐岩建造,代表 了海侵初期的沉积序列。寒武系底部不整合面发 育一套含磷砾岩层,反映了一种海侵前的还原环 境。到早寒武世晚期,研究区发生短暂的海退,受 海平面频繁变化的影响,在水体较浅的背景下形成 了寒武纪早期潮下带细碎屑岩一白云岩的混积组 合,反映环境转变为滨海燥热气候下的氧化环境。 而石灰沟南山地区受陆源碎屑影响较大,所出露的 碳酸盐岩中砂质含量较高,碎屑岩层段出现频繁月 厚度增大,反应物源区来自于较石灰沟地区近的西 边锡铁山一全吉山一带。中寒武世海侵范围逐渐 扩大,在石灰沟--欧龙布鲁克山--城墙沟-带开始 发育局限台地相沉积,岩性上欧山—城墙沟以颗粒 灰岩、泥晶灰岩为特点,石灰沟一带以泥晶灰岩、砂 质灰岩夹薄层泥质粉砂岩、泥岩条带,反映石灰沟 等地受陆源碎屑物质影响较大。晚寒武世基本继 承了中寒武世海侵范围,岩性以结晶灰岩、竹叶状 灰岩、鲕粒灰岩为特点,反映当时海水极浅,海底受 到浪潮、风暴等事件因素的影响,将刚形成的灰岩 层反复冲刷、搅动,整体地块发育开阔台地-台地边 缘浅滩相沉积(图4)。综上所述,欧龙布鲁克地块 寒武纪整体所发育的潮坪-台地-台地边缘浅滩沉 积相组合模式特征,清楚地显示寒武纪早期由还原 转为燥热氧化滨海环境,到中、晚期变为温暖、湿 润,震荡频繁,浅海环境的古地理条件的发展过程。

3.2 早奥陶世岩相古地理

早奧陶世早期与寒武纪相比海侵范围有所扩大。下奧陶统多泉山组以厚层结晶灰岩、生屑灰岩





a—欧龙布鲁克山剖面下寒武统潮间带微晶白云岩;b—欧龙布鲁克山剖面下寒武统竹叶状白云岩;c—欧龙布鲁克山剖面中寒武统台地相颗 粒泥晶灰岩;d—欧龙布鲁克山剖面上寒武统颗粒滩鲕粒灰岩;e—欧龙布鲁克山剖面奥陶系多泉山组斜坡相角砾状灰岩;f—大煤沟剖面奥陶 系石灰沟组碎屑流滑塌变形;g—大煤沟剖面奥陶系石灰沟组斜坡相底部灰岩砾石;h—大煤沟剖面奥陶系石灰沟组复理石盆地砂泥互层沉积 Fig. 3 Sedimentary facies correlation of the Lower Paleozoic in Oulongbuluck area

a-Intertidal zone of lower Cambrian micrite dolomite along Oulongbuluck Mountain section; b-Upper Cambrian flat-pebble dolomite along Oulongbuluck Mountain section; c-Middle Cambrian platform facies granular micrite along Oulongbuluck Mountain section; d-Upper Cambrian oolitic limestone along Oulongbuluck Mountain section; e- Ordovician Duoquanshan Group of slope facies breccia shaped limestone along Oulongbuluck Mountain section; f-Lime ditch group of Ordovician debris flow slump deformation at large coal ditch section; g-Lime ditch group of Ordovician slope facies gray gravel at large coal ditch section; h-Lime ditch group of Ordovician flysch basin sand and mud alternation of beds at large coal ditch section

夹多套角砾状灰岩为主要特点,沉积环境由碳酸盐 岩台地边缘浅滩转变为台缘斜坡。而在石灰沟一 带,多泉山组岩性序列自下而上整体表现为白云 岩-结晶灰岩-豹皮状灰岩,沉积层中由于斜坡重力 流引起的滑塌作用发育极少,海水深度较欧龙布鲁 克山—城墙沟—带变浅,仍处于台地相环境。

早奧陶世晚期由于地壳上升,海水开始退缩, 欧龙布鲁克微地块整体构成一个闭塞海湾的还原 环境。多泉山组顶部发育大量深水陆棚相黑色页 岩,其间夹有数套1~2m厚的碳酸盐岩角砾岩、泥晶 灰岩层。石灰沟组灰岩层数及厚度继续变小,逐步 变为海退相的粉砂—泥质沉积,该泥晶灰岩、角砾 状灰岩与细碎屑岩的互层形成于海平面较高时期 台缘斜坡-欠补偿盆地沉积环境。在大煤沟一带石 灰沟组中,岩性表现为黑色笔石页岩与薄层细粉砂 岩互层,呈鲍马序列沉积旋回出现,属于深水复理

质

石盆地边缘斜坡坡脚处浊积扇沉积(图4)。

3.3 影响因素

从前述地层特征及沉积相类型可以看出,寒武 纪一早奧陶世不同时间段欧龙布鲁克微地块在沉 积演化规律及古地理环境、碎屑物质供给条件等方 面存在显著不同。任何一种沉积环境或沉积机制 都必然受到海平面变化、构造沉降、沉积物供给和 古气候的影响。

3.3.1构造运动及碎屑物质供给

构造作用对构造环境的形成以及岩石组合具 有很大影响,而所处构造环境或构造分区的差异可 导致不同构造带中不同性质的沉积建造类型的发 育^[22]。早古生代岩相古地理综合分析显示,欧龙布 鲁克微地块寒武系一下奥陶统发育以碳酸盐岩为 主体的稳定型沉积建造。自寒武纪开始,受柴北缘 洋俯冲作用的影响,欧南弧后盆地形成,继而弧后扩 张造成降起状态的欧龙布鲁克板块南缘发生沉降, 遭受海侵,早寒武世发育蒸发台地相白云岩一紫红 色泥岩沉积,寒武纪中晚期随着弧后扩张、沉降及海 侵加剧.形成台地-浅滩相碳酸盐岩沉积,至早奥陶 世多泉山组沉积期发育台地边缘浅滩-台缘斜坡滑 动沉积。整体来看,欧龙布鲁克地块之上的稳定型 沉积建造,从寒武纪初期开始,直至石灰沟组沉积期 一直处于长周期海平面上升期稳定的区域性沉降 为海相沉积的保存提供了条件。而早奥陶世早期 开始的陆-陆碰撞则造成了欧龙布鲁克海盆的抬 统缺失的直接原因,也是加里东运动对该地区强烈 作用的体现[23]。

构造活动的强弱也影响着陆源碎屑物质供给 能力。从寒武系一下奥陶统的岩石学类型与地层 序列来看,欧龙布鲁克微地块早古生代除早寒武世 晚期外几乎不存陆源碎屑岩沉积,这表明寒武纪一 早奧陶世,欧龙布鲁克地块缺少陆源碎屑物质的注 入,这种极低的陆源碎屑物质的注入也促进了碳酸 盐岩的发育。随着柴北缘构造带构造活动的持续 加强,早奥陶世晚期开始,来自柴北缘构造带的碎 屑物质向北超覆,直接导致了欧龙布鲁克碳酸盐岩 海盆的消亡^[24,25]。

3.3.2 海平面升降及古气候

相较于构造因素的影响,海平面变化以及气候

对研究区早古生代沉积建造影响整体不是很大,但 在部分方面仍存在一定影响。虽然寒武纪一早奥 陶世整体呈海侵趋势,但部分阶段仍存在一定的海 平面频繁升降变化,结晶灰岩一泥晶灰岩一白云 岩、白云岩一紫红色泥页岩频繁的互层产出等地层 序列即为海平面高频变化的证据。

研究区气候变化与当时欧龙布鲁克微地块所 处的位置有关。虽然不同学者给出的古地磁数据 略有差异,但均认为研究区早古生代位于赤道附近 的低纬度地带^[26,27]。低纬度温暖湿润的气候背景有 利于生物的繁盛,为碳酸盐岩的沉积提供了良好的 气候条件;而早寒武世晚期炎热干旱的气候也为其 沉积蒸发潮坪相泥页岩提供必备条件。另外,低纬 度也导致风暴作用发生频繁,研究区下古生界地层 中发育大量丘状交错层理以及竹叶状、角砾状灰岩 等风暴作用证据。

4 油气地质意义

古生界是中国西北地区重要的海相油气层位, 目前已在多处发现了油气显示及油气藏。处于这 一区域的欧龙布鲁克微地块下古生界的生、储条件 与当时的岩相古地理演化有着密切的关系。

4.1 烃源岩条件

欧龙布鲁克微地块下古生界烃源岩主要发育 在下奥陶统石灰沟组,为深水暗色泥岩沉积,主要 分布于德令哈一带,以大煤沟、怀头他拉为沉积中 心,厚度最大可达300m。通过对奥陶系石灰沟组 样品分析表明,有机碳含量大部分低于0.4%,最大 值为1.5%,平均0.4%。平面分布上,研究区内仅大 煤沟地区有机碳含量较高,达到有效烃源岩标准, 属于较好一好烃源岩,其他地区的烃源岩条件较 差。通过干酪根稳定碳同位素分析表明,石灰沟组 烃源岩稳定碳同位素值大部分偏低,介于-28‰~ -33‰,少量介于-24‰~-26‰。因此,其干酪根大 部分为 I型,极少数为 II₂型;而Ro值介于1.60%~ 4.70%,说明其有机质热演化程度大部分已经进入 过成熟阶段,少数样品在高成熟阶段。

4.2 储层条件

区内寒武系一下奥陶统储层以白云岩与颗粒灰 岩为主,厚约1000m。从物性测试结果来看,孔隙度 整体分布在0.4%~5.3%,平均1.5%,其中孔隙度大于



图 4 欧龙布鲁克微地块早古生代沉积模式及岩性序列图 Fig.4 Sedimentary model and lithological sequence diagram of the Lower Paleozoic in Oulongbuluck area

2%的储层约占15%;渗透率大都分布在0.24×10-11~ 0.13×10⁻⁷m²,平均0.12×10⁻¹⁰m²,总体属于低孔低渗-特低孔特低渗储层。不同层段物性数据差别不明显, 但颗粒灰岩物性略好于白云岩。孔隙的极不发育与 长期的深埋藏有关,强烈的压实-压溶及碳酸盐岩胶 结导致原生孔隙强烈破坏,新生代早期的压实与晚期 胶结事件导致溶蚀孔隙几乎全部消耗。压汞资料显 示储层排驱压力平均20 MPa左右,平均孔喉半径 9.89 µm,孔隙组成以小孔、中孔为主。因此,虽然镜 下孔隙极为少见,但扫描电镜下可以观察到大量晶 间、粒间微孔。另外,野外露头溶洞与裂缝极为发育, 总的来说微孔--溶洞--裂缝是下古生界最主要的储 集空间。虽然储层物性测试数据偏低,但仍存在部分 物性较好的层段,极大的储层厚度以及裂缝及溶洞的 发育仍然让欧龙布鲁克微地块下古生界具有一定的 油气勘探潜力。

5 结 论

(1)根据岩性序列及沉积特征,以及对每个沉积相带的详细分析,可将欧龙布鲁克微地块大致可划分为蒸发潮坪相、局限台地相、开阔台地相、碳酸盐岩台地边缘相和复理石盆地沉积5大沉积相类型及相应的亚相。

(2)通过绘制研究区早古生代岩相古地理图(图 5),认为欧龙布鲁克微地块自早寒武世早期经历潮间 一潮下带白云岩潮坪沉积,至早寒武世晚期发生海 退,沉积环境转变为潮上带泥岩—白云岩混积潮坪沉 积,中、晚寒武世海侵范围逐步扩大,研究区接受了— 套以浅海碳酸盐岩建造为特点的局限台地—开阔台 地沉积。早奧陶世基本继承了寒武纪海侵过程,欧龙 布鲁克微地块沉积环境向台地边缘浅滩—前缘斜坡 转变,直至早奧陶世晚期由于研究区海水退去形成海



图 5 欧龙布鲁克微地块早古生代岩相古地理图(据文献[25]修改) Fig. 5 Lithofacies-paleogeographic map of the Lower Paleozoic in Oulongbuluck area(modified from reference[25])

湾环境,并接受深水复理石沉积。

(3)欧龙布鲁克微地块下古生界具备较好的烃 源岩及储层条件,其中发现的大量沥青与荧光显 示,证实研究区早古生代发生过生排烃及油气运聚 与成藏,具备良好的石油地质条件。

参考文献(References):

[1] 汤良杰, 金之钧, 张明利, 等. 柴达木盆地构造古地理分析[J]. 地 学前缘, 2000, (4):421-429.

Tang Liangjie, Jin Zhijun, Zhang Mingli, et al. An analysis on tectono– palaeogeographic of the Qaidam Basin, northwestern China[J]. Earth Science Frontiers, 2000, (4): 421–429 (in Chinese with English abstract).

- [2] 康玉柱. 中国古生代海相大油气田形成条件及勘探方向[J]. 新疆石油地质, 2007, (3): 263-265.
 Kang Yuzhu. Conditions and explorative directions of marine giant oil-gas fields of Paleozoic in China[J]. Xinjiang Petroleum Geology, 2007, (3): 263-265(in Chinese with English abstract).
- [3] 王明儒. 柴达木盆地中、新生界含油气系统演化[J]. 新疆石油地质, 2003, 01:24-26+4.
 Wang Mingru. Formation and evolution of Meso- Cenozoic

petroleum systems in Caidam Basin[J]. Xinjiang Petroleum Geology, 2003, 01:24–26+4(in Chinese with English abstract).

[4] 冯增昭,彭勇民,金振奎,等.中国早寒武世岩相古地理[J].古地理 学报, 2002,(1):1-12, 97-98.

FengZengzhao, PengYongmin, Jin Zhenkui, et al. Lithofacies paleogeography of the Early Cambrian in China[J]. Journal of Palaeogeography, 2002, (1):1-12, 97-98(in Chinese with English

abstract).

[5] 冯增昭, 张家强, 金振奎, 等.中国西北地区奥陶纪岩相古地理[J]. 古地理学报, 2000, (3):1-14.

Feng Zengzhao, Zhang Baoqiang, Jin Zhenkui, et al. Lithofacies paleogeography of Ordovician in northwest China [J]. Journal of Palaeogeography, 2000, 03:1–14(in Chinese with English abstract).

- [6] 苏中堂, 陈洪德, 欧阳征健, 等. 鄂尔多斯地区马家沟组层序岩相 古地理特征[J]. 中国地质, 2012, 39(3): 623-633.
 Su Zhongtang, Chen Hongde, OuYang, Zhengjian, et al. Sequencebased lithofacies and paleogeography of Majiagou Formation in Ordos Basin[J]. Geology in China, 2012, 39(3): 623-633(in Chinese with English abstract).
- [7] 潘桂棠, 李兴振, 王立全, 等. 青藏高原及邻区大地构造单元初步划分[J]. 地质通报, 2002, (11): 701-707.
 Pan Guishang, Li Xingzhen, Wang Liquan, et al. Preliminary division of tectonic units of the Qinghai- Tibet Plateau and its adjacent regions [J]. Geological Bulletin of China, 2002, (11): 701-707(in Chinese with English abstract).
- [8] 葛肖虹, 刘永江, 任收麦. 青藏高原隆升动力学与阿尔金断裂[J]. 中国地质, 2002, (4):346-350.
 GeXiaohong, Liu Yongjiang, RenShoumai. Uplift dynamics of the Qinghai-Tibet Plateau and Altun fault [J]. Geology of China, 2002, (4): 346-350(in Chinese with English abstract).
- [9] 青海省地质矿产局,青海省区域地质志[M]. 北京:地质出版社, 1991: 662.

Bureau of Geology and mineral Resources in Qinghai. Regional Geology Introduction in Qinghai Province[M]. Beijing: Geological Publishing House, 1991: 662(in Chinese).

[10] 曹国强, 陈世悦, 徐凤银, 等. 柴达木盆地西部中一新生代沉积 构造演化[J]. 中国地质, 2005, (1): 33-40. Cao Guoqiang, Chen Shiyue, Xu Fengyin, et al. Ceno-Mesozoic sedimentary and tectonic evolution in the western Qaidam basin [J]. Geology of China, 2005, (1): 33-40(in Chinese with English abstract).

[11] 王惠初, 陆松年, 莫宣学, 等. 柴达木盆地北缘早古生代碰撞造山系统[J]. 地质通报, 2005, (7): 603-612.
 Wang Huichu, Lu Songnian, Mo Xuanxue, et al. An Early Paleozoic collisional orogen on the northern margin of the

Qaidam basin, northwestern China[J]. Geological Bulletin of China, 2005, (7): 603-612(in Chinese with English abstract).
 [12] 郝国杰, 陆松年, 李怀坤, 等. 柴北缘沙柳河榴辉岩岩石学及年

- 代学初步研究[J].前寒武纪研究进展, 2001, (3):154–162. Hao Guojie, Lu Songnian, Li Huaikun, et al. Determimation and significance of eclogite on Shaliuhe, in the north margin of the Qaidambasin[J]. Progress in Precambrian Research, 2001, (3): 154–162(in Chinese with English abstract).
- [13] 王惠初. 柴达木盆地北缘早古生代碰撞造山及岩浆作用[D]. 中国地质大学(北京), 2006.

Wang Huichu. Collisionorogenesis and Magmatism in Early Paleozoic in North Margin of Qaidam Basin[D]. Beijing: China University of Geosciences, 2006(in Chinese with English abstract).

[14] 史仁灯,杨经绥,吴才来,等. 柴达木北缘超高压变质带中的岛弧火山岩[J]. 地质学报, 2004, 78(1):52-64.
Shi Rendeng, Yang Jingsui, Wu Cailai, et al. Island arc volcanic rocks in the north Qaidam UHP metamorphic belt[J]. Acta Geologica Sinica, 2004, 78(1):52-64(in Chinese with English abstract).

[15] 陆松年, 于海峰, 金巍, 等. 塔里木古大陆东缘的微大陆块体 群[J]. 岩石矿物学杂志, 2002, (4): 317-326.

Lu Songnian, Yu Haifeng, Jin Wei, et al. Microcontinents on the eastern margin of Tarim paleocontinent[J]. Acta Petrologica et Mineralogica, 2002, (4): 317–326(in Chinese with English abstract).

- [16] 辛后田, 王惠初, 周世军. 柴北缘的大地构造演化及其地质事件 群[J]. 地质调查与研究, 2006, (4):311-320.
 Xin Houtian, Qang Huichu, Zhou Shijun. Geological events and tectonic evolution of the north margin of the Qaidam basin[J]. Geological Survey and Research, 2006, (4):311-320(in Chinese with English abstract).
- [17] 孙娇鹏, 陈世悦, 彭渊, 等. 全吉地区新元古代滨岸冰川沉积特征及地质意义[J]. 地质学报, 2014, (7): 1334-1340.
 Sun Jiaopeng, Chen Shiyue, Peng Yuan, et al. Sedimentary characteristic of Neoproterozoic glaciomarine in the Quanji area and its geological significance [J]. Acta Geologica Sinica, 2014, (7):1334-1340(in Chinese with English abstract).
- [18] 李怀坤, 陆松年, 王惠初, 等. 青海柴北缘新元古代超大陆裂解的地质记录——全吉群[J]. 地质调查与研究, 2003, (1): 27-37. Li Huaikun, Lu Songnian, Wang Huichu, et al. Geologic record of breakup supercontinent in Neoproterozoic in North Qaidam-Quanji flocks[J]. Geological Survey and Research, 2003, (1): 27-37(in Chinese with English abstract).
- [19] 陈青,李海平,董云鹏,等.柴北缘欧龙布鲁克地块寒武系一奥 陶系的重新厘定[J].地质与勘探, 2013, (5): 825-835. Chen Qing, Li Haiping, Dong Yunpeng, et al. Redefinition of the

Cambrian– Ordovician strata in the Olongbuluck area, northern margin of the Qaidam Basin [J]. Geology and Prospecting, 2013, (5): 825–835(in Chinese with English abstract).

- [20] 齐永安,代明月,常玉光,等. 豫西渑池地区寒武系第三统馒头 组二段的核形石[J]. 高校地质学报, 2013, (4): 634-641. Qi Yongan, Dai Mingyue, Chang Yuguang, et al. The Oncoids from the second member of Mantou Formation (the Third Series, Cambrian), Mianchi area, Western Henan Province[J]. Geological Journal of China Universities, 2013, (4): 634-64(in Chinese with English abstract).
- [21] 夏邦栋. 我国复理石的研究及其中提出的若干问题[J]. 沉积学报, 1986, (1): 49-63, 133.

Xia Bangdong. Some questions about flysch formation researching in China[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 1986, (1): 49–63, 133(in Chinese with English abstract).

- [22] 柯光明,郑荣才,石和.苏北盆地古近纪构造-层序岩相古地理特征与演化[J]. 中国地质, 2006, 33(6): 1305-1311.
 Ke Guangming, Zheng Rongcai, Shi He. Lithofacies and paleogeography of Paleogene tectonic sequences in the Subeibasin and their evolution[J]. Geology in China, 2006, 33(6): 1305-1311(in Chinese with English abstract).
- [23] 孙娇鹏,陈世悦,彭渊,等.欧龙布鲁克微地块下奥陶统复理石物 源和构造背景研究[J]. 中国石油大学学报(自然科学版),2015, (5):27-35.
 Sun Jiaopeng, Chen Shiyue, Peng Yuan,et al. Provenance and

tectonic background of the Lower Ordovician flysch in Oulongbuluke microplate[J].Journal of China University of Petroleum(Edition of Natural Science), 2015,(5):27–35(in Chinese with English abstract).

[24] 孙娇鹏, 陈世悦, 马寅生, 等. 柴达木盆地北缘早奥陶世陆-弧碰 撞及弧后前陆盆地--来自碎屑岩地球化学的证据[J]. 地质学报, 2016, 90(1): 80-92.

Sun Jiaopeng, Chen Shiyue, Ma Yinsheng, et al. Early Ordovician continental– arc collision and retroarc foreland basin on the northern margin of Qaidam basin: Geochemical evidence from clastic rocks[J].Acta Geologica Sinica, 2016, 90(1): 80–92(in Chinese with English abstract)

- [25] 孙娇鹏. 柴达木东北部新元古代-古生代盆山格局及构造古地 理演化[D]. 青岛: 中国石油大学, 2015. Sun Jiaopeng. Neoproterozoic Paleozoic Basin Pattern and Tectonic Paleogeographic Evolution in Northeastern Qaidam [D]. Qingdao: China University of Petroleum, 2015(in Chinese with English abstract).
- [26] 杨惠心, 禹惠民, 李鹏武. 柴达木地块古地磁研究及其演化[J]. 长春地质学院学报, 1992, 22(4): 420-426.
 Yang Huixin, Yu Huimin, Li Pengwu. Palaeomagnetic study of Chaidam plate and its evolution[J]. Journal of Jilin University (Earth Science Edition), 1992, 22(4): 420-426(in chinese with English abstract).
- [27] 吴汉宁, 刘池阳. 用古地磁资料探讨柴达木地块构造演化[J]. 中国科学(D辑), 1997, 27(1): 9-14.
 Wu Hanning, Liu Chiyang. Study on the tectonic evolution of the Qaidam block with the data of the geomagnetic field [J]. Science in China(Series D), 1997, 27(1): 9-14(in chinese with English abstract).