文章编号:1001-6112(2012)03-0296-07

# 秘鲁 Ucayali 盆地油气地质特征及勘探潜力分析

王 青,王建君,汪 平,朱志强,赵 旭 (中国石油勘探开发研究院,北京 100083)

摘要:秘鲁 Ucayali 盆地是位于安第斯山山前的前陆盆地之一,盆地内发育多套储盖组合。盆地内主力烃源岩包括上三叠统一下 侏罗统 Pucara 组和二叠系 Ene 组的泥岩;发育多套储层,包括白垩系 Chonta, Vivian, Cushabatay, Agua Caliente 和 Raya 组储层,以 及下二叠统的 Ene 组砂岩层等;盖层条件良好。北部主要发育基底相关的逆冲断层,而在盆地的南部发育薄皮式的逆冲断层,盆 地内已发现的油气田的圈闭类型主要是与逆冲断层相关的断背斜圈闭。北 Ucayali 次盆 Pucara 组生成的油气运移至该组地层的 剥蚀面,充注至白垩系,但遭到后期造山运动的破坏,通过再次运移聚集成藏。南 Ucayali 次盆中处于高一过成熟阶段的二叠系 Ene 组泥岩生成的天然气运移至上覆的二叠系和白垩系储层中。北 Ucayali 次盆西部的逆冲—前渊带圈闭、Pucara 组碳酸盐岩圈 闭、二叠系圈闭,以及盆地东部白垩系中的地层岩性圈闭是该盆地4个重要的潜力勘探领域。 关键词:石油地质;勘探潜力;前陆盆地;Ucayali 盆地;秘鲁

中图分类号:TE122 文献标识码:A

## Petroleum geology and exploration potential of Ucayali Basin, Peru

Wang Qing, Wang Jianjun, Wang Ping, Zhu Zhiqiang, Zhao Xu

(PetroChina Research Institute of Petroleum Exploration & Development, Beijing 100083, China)

**Abstract**: The Ucayali Basin is one of the sub-Andean foreland basins with several types of pays. There are two sets of main source rocks including the Pucara Formation (T-J) and the Ene Formation (P). Multiple sets of reservoirs generated, such as the Chonta, Vivian, Cushabatay, Agua Caliente and Raya Formations of Cretaceous and the Ene Formation of Permian. And the seal factors for the reservoirs are excellent. There are two types of thrust deformations in the Ucayali Basin. Basement-involved structures mainly occur in the north, while thin-skinned thrusting structures exist in the south. Traps of the discovered fields in the basin are mainly anticlines related to thrust faults. In the Northern Ucayali sub-Basin, hydrocarbons from the Pucara Formation move through unconformities and faults towards Cretaceous formations, and re-accumulate after the Quechua tectonic movement. However, in the Southern Ucayali sub-Basin, natural gas generate from the over mature shales of the Ene Formation, and migrate into the Permian and Cretaceous reservoirs. Four types of exploration leads exist in the basin: traps in thrustfold – foredeep belt, Carbonate reservoir in the Pucara Formation, gas prospects of Permian in the northern basin, and Cretaceous stratigraphic traps in the east of the basin. **Key words**; petroleum geology; exploration potential; foreland basin; Ucayali Basin; Peru

秘鲁共和国位于南美洲西北部,东部毗邻巴西, 南部与玻利维亚、智利相连,西濒太平洋,北部与厄 瓜多尔、哥伦比亚接壤。Ucayali 盆地位于秘鲁中部 雨林地区和巴西西部,总面积约15×10<sup>4</sup> km<sup>2</sup>,其中秘 鲁境内约12×10<sup>4</sup> km<sup>2</sup>(图1)。

Ucayali 盆地的勘探工作可追溯到 20 世纪 30 年代。1939 年,在沿乌卡亚利河一带的盆地东缘 钻探了第一口探井,发现了 Agua Caliente 背斜油 田;1957 年,在盆地的东北部发现了 Maquia 油田; 1983 年,壳牌公司在 Ucayali 盆地南部发现了 San Martin 气田,此后又发现了 Cashiriari 气田。1988 年,由于未能签订开发这些天然气资源的合同,壳 牌公司停止在 Ucayali 盆地的勘探活动。直到 1995年以后,该盆地的勘探活动才重新活跃起来。 由于在秘鲁从事油气勘探开发的外国油公司各自 划区块勘探开发,资料相互保密,勘探工作缺乏统 一的部署,勘探经常存在时间间断,勘探和研究的 层次和范围相对局限。并且,盆地位置偏远且多为 高山和雨林地区,基础设施匮乏,交通运输极为不 便,勘探成本较高。综合上述因素,导致盆地的勘

收稿日期:2011-09-09;修订日期:2012-03-31。

作者简介:王青(1976—),男,高级工程师,从事海外油气新项目评价研究。E-mail: wqing@ petrochina. com. cn。

基金项目:国家科技重大专项"全球剩余油气资源研究及油气资产快速评价技术"(2008ZX05028)资助。





探程度相对较低。本文利用秘鲁政府多次招标的 资料、广泛调研公开文献的基础上,通过对钻井、物 探以及地球化学等资料综合分析,探讨了盆地的油 气地质特征,提出盆地的勘探潜力区域。

# 1 区域地质背景

## 1.1 构造演化特征

Ucayali 盆地位于 Maranon 和 Madre de Dios 盆地 之间,是一个具有多沉积旋回的安第斯山山前前陆盆 地,为弧后前陆盆地<sup>[1-3]</sup>。盆地东部与巴西地盾相邻, 盆地北边界是 Contaya 和 Cushabatay 隆起,西边界和 南边界是安第斯褶皱带。盆地可以分成 2 个次盆,即 北 Ucayali 次盆和南 Ucayali 次盆,Fitacarrald 隆起和 Urubamba 隆起将南北次盆分开(图1)。

寒武纪—奥陶纪早期,盆地所在位置为被动大陆边缘的一部分。海西造山运动早期,安第斯地槽紧密褶皱,局部变质,部分地层因抬升而被侵蚀。 石炭纪—二叠纪早期,地层发生拉张性断裂;二叠 纪中期发生小规模的构造挤压运动(晚海西运动)。晚二叠世—早三叠世期间,盆地处于拉伸应 力背景下,下伏的古生界地台和基底被分成若干个 地堑和半地堑,并有大量的岩浆涌出<sup>[4-6]</sup>。

晚三叠世至中侏罗世,地槽区继续沉降,期间

发育的 Puraca 组地层沉积在海相盆地中,沉积中 心位于现在的东科迪勒拉山位置。中侏罗世晚期, 中科迪勒拉山隆起,大量的碎屑岩向东超覆沉积在 地盾的古老层系上。白垩纪晚期,由于太平洋板块 以低角度俯冲于秘鲁板块边缘之下,导致在安第斯 地区广泛发育挤压构造,即 Peruvian 运动。晚白垩 世一古近纪早期,安第斯褶皱变形开始,该前陆盆 地开始形成。中新世期间, Ouechua 期3次构造挤 压运动使得安第斯地区隆起形成造山带,其中在晚 中新世的 Quechua Ⅲ运动,严重地影响了安第斯前 陆盆地群,并一直持续到上新世。此期间,一系列 盐相关的逆冲和反逆冲构造将 Santiago 和 Huallaga 盆地与 Maranon 盆地分开(图1)。因地层受挤压 严重,形成 Contaya 高地;Cushabatay 高地被逆冲形 成鞍部,位于 Maranon 盆地和 Ucavali 盆地之间。 早先存在的 Shira 高地的再次逆冲使得 Ene 次盆与 Ucayali 盆地分开。3个附属盆地(Santiago, Huallaga和 Ene 盆地)因位于主前陆盆地的西部而严重 构造变形[5-6]。

Ucayali 盆地受 Quechua III 构造运动的影响程 度远大于 Maranon 盆地受到的影响。Maranon 盆地 西部的古生界地层被大断层裂开,并在老构造上有 低幅度褶皱,但未明显被反转或压缩;而 Ucayali 盆 地内发育了大量的基底相关的逆冲褶皱和反转构 造。在经历了中新世以来的 Quechua 造山运动以 后,Ucayali 盆地开始呈现目前的形态。

#### 1.2 地层发育特征

盆地的基底是前寒武系变质岩。在结晶基底 上,直接覆盖了奥陶系海相 Contaya 组暗色泥岩。该 套地层在秘鲁南部的原始沉积厚度可能较大,但得 以保存的地层最大厚度不足 1 000 m,并在 Contaya 和 Shira 隆起区缺失。盆地志留系地层缺失,可能原 因是晚志留—早泥盆世期间盆地未沉积或被抬升剥 蚀(图 2)。泥盆系 Cabanillas 组地层局部角度不整 合地沉积在奥陶系地层之上,岩性为三角洲相砂泥 岩互层,在南部 Camisea 地区厚度达 800 m<sup>[7-13]</sup>。

石炭系一下二叠统沉积中心分布在现在的科 迪勒拉山脉位置。石炭纪早期的沉积物主要是 Ambo 组浅海相的泥岩和河流相的砂岩地层,以及 Tarma 组海相灰岩、泥岩和砂岩地层,其中 Tarma 组地层厚度约 180 m。在这些陆源沉积物上,覆盖 了相对厚的早二叠世的 Copacabana 组碳酸盐岩, 并且自下而上由台地相碳酸盐岩逐步过渡到蒸发 岩相。Copacabana 组灰岩覆盖了除了 Cataya 高地 (白垩系地层直接盖在下古生界地层上)之外的秘



图 2 Ucayali 盆地地层柱状图<sup>[10-13]</sup> Fig. 2 Stratigraphic chart of Ucayali Basin

鲁大部分亚安第斯地区,尤其在南 Ucayali 次盆的 Camisea 地区,台地相 Copacabana 组碳酸盐岩发育最 厚约 600 m。在晚海西运动的轻微地层抬升后,厚度 达 200~600 m 的二叠系 Ene 组地层整合地覆盖在 Copacabana 组地层上,Ene 组地层由黑色富含有机质 的泥岩和夹杂少量砂岩的白云岩组成。在二叠纪和 三叠纪初,整个地区被抬升,二叠系 Mitu 组陆源碎屑 岩沉积在断层控制的拉张盆地中<sup>[8-9,13]</sup>。

在 Ucayali 盆地的大部分地区,大的断裂和构造抬升交替,保存和剥蚀着原古生界的地层。三叠纪初,构造抬升导致的地层剥蚀与 Mitu 组地层的沉积是同期的。晚三叠世期间,发生海进,地层继续沉降;此后,上三叠统一下侏罗统的 Pucara 组地层沉积。Pucara 组地层广泛沉积在 Ucayali 盆地,并且沉积中心分布在盆地西部,被保存了的 Pucara 组地层主要分布在北 Ucayali 次盆的西部。三叠纪晚期,盆地内 Pucara 组下部沉积了局部盐岩层,这些局部分布并且具有流动性的盐岩层导致了后来

的薄皮状拆离逆冲褶皱的产生<sup>[8-9,11]</sup>。

上侏罗统 Sarayaquillo 组地层主要包括陆相砂 岩、砾岩以及红层,覆盖在 Pucara 组地层之上,并 向西逐渐变薄。Sarayaquillo 组地层和 Pucara 组地 层之间的不整合面反映了白垩纪最早的构造运动, 即 Nevadan 运动。上侏罗统 Sarayaquillo 组地层与 上覆的白垩系地层之间也存在不整合面。在 Ucayali 盆地的南部,二叠系地层因 Nevadan 构造 运动(侏罗纪)而被剥蚀,形成角度不整合面。典 型特征是 Camisea 地区缺失三叠系、侏罗系和下白 垩统地层。区域上,白垩系地层向西变厚形成楔 状,主要分布在 Ucayali 盆地的西部和北部。第三 纪期间,沉积了约 750 m 厚度的陆相砂岩、泥岩和 砾石,主要来源于安第斯山脉<sup>[12-13]</sup>。

# 2 基本石油地质条件

Ucayali 盆地的不同演化阶段发育了不同的沉积相带,沉积相带控制了盆地内的生储盖组合的发

育。该盆地下部的台地内伸展盆地和上部受造山 活动影响的冲断期间以及冲断活动之后的沉积,决 定了盆地可能有多套生、储、盖组合发育。

#### 2.1 烃源岩

Ucayali 盆地的油气主要来源于 Pucara 和 Ene 组的烃源岩。泥盆系 Cabanillas 组页岩、石炭系 Ambo组泥岩以及石炭系—二叠系 Copacabana 组黑 色泥岩是潜在烃源岩(表1)。与北部的 Maranon-Oriente 盆地对比,第三系 Pozo 组地层埋藏较浅,生 成大量油气的可能性很小。

上三叠统一下侏罗统 Pucara 组烃源岩:覆盖 在中三叠统不整合面上,在北 Ucayali 次盆广泛分 布,但在南 Ucayali 次盆和 Madre de Dios 盆地缺 失,并且该地层向 Maranon 盆地和北 Ucayali 次盆 西部变厚,但因地层剥蚀在盆地东部缺失。Pucara 组地层发育灰岩,中间夹杂富含有机质的泥岩,有 机质类型主要为 II 型干酪根,一些露头的  $\omega$ (TOC) 值(总有机碳含量)高达 5%,富含有机质的泥岩厚 度超过 50 m,在 Cushabatay 隆起区该层厚度超过 1 000 m。该套烃源岩在晚侏罗世开始成熟,目前仍 处于生油窗阶段。目前普遍认为该套烃源岩是北 Ucayali 次盆西部最重要的烃源岩<sup>[14]</sup>。

二叠系 Ene 组烃源岩:海相—湖相环境沉积 物,近 250 m 厚的砂泥岩互层,广泛分布在盆地的 西部,零星地分布在盆地东部。富含有机质的泥岩 段厚度在 3~30 m,露头的泥岩厚度高达 300 m,干 酪根类型为 I、II型,ω(TOC)值 2%~3%,最大 7%。由于古近纪期间的大幅度沉降,导致在盆地 西部的该套烃源岩处于高—过成熟阶段。

油一源对比研究表明<sup>[4,14-15]</sup>:①北 Ucayali 次 盆东北部的油(如 Huaya, Maquia, Pacaya 等油田) 主要来自盆地西部 Pucara 组的烃源岩; Pucara 组 烃源岩在晚侏罗世成熟,目前仍处于排烃期。 Aguaytia 气田的天然气推测来自 Pucara 组局部处 于过成熟阶段的烃源岩。②Agua Caliente 油田的 原油主要来自 Ene 组烃源岩。③南 Ucayali 次盆的 Cashiriari, San Martin 等 5 个气田的油气来源也推测为 Ene 组高成熟烃源岩。从油—源对比研究结果来看,北 Ucayali 次盆油气运移的路径较远,通常可达到 100 km 以上。

在 Maranon 和 Ucayali 盆地西部的地温梯度比 较低,一般为 20 ℃/km 左右,而向盆地东部的斜坡 带地温梯度可达 35 ~ 40 ℃/km。因此,盆地不同 部位的生油窗界限变化很大,如生油窗顶部界限分 布为-3 300 ~ -2 000 m。Ene 组和 Pucara 组烃源 岩在晚侏罗世就开始生油,而在晚渐新世和晚中新 世是盆地快速沉降阶段,在此期间生成了大量的油 气;而埋藏较深的老地层,此期间达到过成熟生气 阶段;此外,新近纪的抬升和构造变形,导致局部隆 起的边缘埋藏较深处依然可以继续生油,从而导致 部分油气藏存在多期充注现象<sup>[4,14-15]</sup>。

#### 2.2 储层

河流/三角洲相—浅海相的白垩系砂岩储层是 亚安第斯前陆盆地群的主要储层<sup>[12-13,15]</sup>。在 Ucayali 盆地白垩系地层中也发育了多套有效储层。 其中,上白垩统地层中发育 Chonta, Upper Vivian, Cachiyacu 和 Lower Vivian 组储层,储层发育较好, 孔隙度最高达 25%,渗透率最高达 1 µm<sup>2</sup>。下白垩 统地层中发育 Cushabatay, Agua Caliente 和 Raya 组 储层,其中的 Cushabatay 组是最重要的储层,辫状 河—浅海河道充填沉积,孔隙度 13%~25%,渗透 率(30~500)×10<sup>-3</sup> µm<sup>2</sup>。白垩系储层总体上由西 北向东南方向变薄。

下二叠统地层发育 Ene 组砂岩层,储层厚度 50~150 m,孔隙度 8%~20%,渗透率(20~800)× 10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。石炭系 Tarma 组浅海相砂岩储层,目前 已在 Sepa-1 井测试出油,以及在 Panguana 1X 井 有油气显示,储层孔隙度 5%~15%,渗透率 (200~1 000)×10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。

潜在的储层包括 Copacabana 组陆架碳酸盐 岩、Ambo 组灰岩、泥盆系 Cabanillas 组砂岩以及盆 地北部的 Mitu 组砂岩等。

表 1 Ucayali 盆地烃源岩主要特征

Table 1	Characteristics	of main	source	rocks in	Ucavali	Basin
I able I	Character istics	or mam	source	rocus m	Cayan	Daom

烃源岩	主要特征	分布
侏罗系—三叠系 Pucara 组灰岩和泥岩	I、II型干酪根,ω(TOC):1.0%~5.0%	北 Ucayali 次盆
二叠系 Ene 组页岩	I、II型干酪根,ω(TOC):2.0%~3.0%	Ucayali 盆地广布
石炭系 Ambo 组泥岩	Ⅲ型干酪根,ω(TOC):0.3% ~5.0%	南 Ucayali 次盆
石炭系—二叠系 Copacabana 组黑色泥岩	上部 I 型、下部 III 型干酪根,ω(TOC):0.8% ~5.0%	南 Ucayali 次盆
泥盆系 Cabanillas 组页岩	Ⅱ型干酪根,ω(TOC):0.3%~0.8%	Ucayali 盆地广布

#### 2.3 盖层

Ucayali 盆地发育的盖层包括第三系的泥岩, 白垩系的 Cachiyacu, Huchpayacu, Chanta 和 Raya 组泥岩, Sabkha 组蒸发岩,以及二叠系的 Shinai 组 泥岩等<sup>[15-16]</sup>。

亚安第斯前陆盆地油气的水平横向运移很普 遍,这主要和白垩系盖层广泛分布有关。Ucayali 盆地白垩系的海相泥岩和页岩是主要的区域盖层, 主要包括 Raya, Chonta, Cachiyacu 和 Huchpayacu 组等地层。其中, Raya 组盖层横向发育 200~300 km, Chonta 组地层发育则更广。但白垩系的盖层 向巴西地盾方向尖灭,且沉积颗粒变粗,即在盆地 的东部盖层保存条件变差。

二叠系的 Ene 组泥岩盖层在南 Ucayali 次盆 东西向发育宽度约 70 km。另外,石炭系的 Ambo 组和泥盆系的 Cabanillas 组,以及 Tarma 组中的膏 盐层也是重要的南 Ucayali 次盆盖层。Ambo 组中 的石膏层是 Camisea 地区重要的层间盖层,同时也 控制着该地区拆离断层。石炭系和泥盆系的盖层 发育因钻井数量较少而认识有限。

#### 2.4 圈闭类型

Ucayali 盆地的原型为伸展型盆地,存在裂陷阶 段形成的由正断层构成的断块圈闭。晚白垩世和古 近纪期间,早安第斯期的挤压和冲断运动导致盆地 西边缘逆冲带的形成,在逆掩冲断作用下,又形成一 些断块圈闭。造山带附近发育的逆冲断层比较陡, 盆地西部边缘发育了一些基底卷入型的逆冲断层。

Ucayali 盆地构造显著的特征是北部主要发育 基底相关的断层,而在盆地的最南部发育薄皮式的 断层。南 Ucayali 次盆在晚中新世—早上新世的 Quecha 造山运动期间,遭受挤压形成圈闭,包括逆 冲背斜、正断层的反转构造等,其发育的断层主要 为薄皮拆离逆冲断层,连通泥盆系 Cabanillas 组泥 岩地层。而 Maranon 盆地和北 Ucayali 次盆,新近 纪的构造挤压运动影响到基底,断层贯穿至盆地基 底,导致古生代和中生代沉积的地层反转<sup>[15]</sup>。南、 北2个次盆的中西部由于受到持续挤压,都形成了 大量中—高幅度的背斜、断背斜等构造圈闭。盆地 东部斜坡带的逆断层明显变缓,盆地东部的地层向 克拉通地台方向逐层超覆,决定了盆地的东部可能 发育地层圈闭。

# 3 已知油气聚集成藏规律及潜在领域分析

### 3.1 主要油气田概况

截至 2011 年 6 月,北 Ucayali 次盆共发现 4 个 油田和 1 个天然气田,南 Ucayali 次盆共发现 5 个 天然气田。油田主要分布在盆地北部,气田分布在 盆地南部的 Camisea 地区(图 1,表 2)。

Aguaytia 气田位于北 Ucayali 次盆的一个逆冲 背斜上,邻近基底卷入型断层。气田含气面积 18 km<sup>2</sup>,气柱高度 143 m。储层为白垩系 Cushabatay 组 辫状河相细—粗粒石英砂岩,储层毛厚 213 m,最大 气层厚度 150 m,储层平均孔隙度 17%,平均渗透率 500×10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。由于受水动力影响,气水界面是一 倾斜的界面,平均气水界面-2 328 m。初步分析该 气田的烃源岩为盆地西部深处的过成熟的上三叠 统一下侏罗统 Pucara 组页岩,盖层为储层上部的 Raya 组泥岩,圈闭形成于新近纪<sup>[15,18]</sup>。

San Martin 气田和 Cashiriari 气田位于南 Ucayali 次盆的北西向的大型逆冲褶皱带上,2个气田分别为 薄皮型逆冲背斜,两气田相距7 km。①San Martin 气 田含气面积约54.6 km<sup>2</sup>,气藏顶深1689 m;主要有

编号 <sup>1)</sup>	油气田名称	发现 时间/a	油或气	主要储层	天然气最终 可采储量/ 10 <sup>12</sup> ft <sup>3</sup>	原油或凝析油 最终可采储量/ 10 <sup>6</sup> bbl
1	Agua Caliente	1939	原油	Raya , Cushabatay		15.9
2	Maquia	1957	原油	Cachiyacu , Vivian		18.9
3	Aguaytia	1962	天然气	Cushabatay	0.44	24
4	Pacaya	1982	原油	Vivian, Cachiyacu		0.2
5	Huaya	1984	原油	Vivian		2
6	San Martin	1984	天然气	Agua Caliente/Chonta, Ene	3.2	150
7	Cashiriari	1986	天然气	Vivian, Agua Caliente / Chonta, Ene	13.6	221
8	Mipaya	1987	天然气	Ene	0.07	1.5
9	Pagoreni	1998	天然气	Agua Caliente, Cushabatay, Ene	1.6	180
10	Kinteroni	2007	天然气	Vivian, Agua Caliente / Chonta, Ene	2.0	49

表 2 Ucayali 盆地已发现主要油气田概况<sup>[17-19]</sup> Table 2 Basic information of main oil and gas fields in Ucayali Basin

1) 编号位置见图 1。

Agua Caliente/Chonta 组和 Ene 组 2 套储层。白垩系 Agua Caliente/Chonta 组储层主要为河口—河流以及 滨岸风成沙丘,储层平均毛厚116m,气层平均厚度90 m,平均孔隙度15%,渗透率170×10-3μm<sup>2</sup>。二叠系的 Ene 组储层主要为湖相—滨岸相砂岩,储层平均毛厚 125 m, 气层平均厚度 97.5 m, 平均孔隙度 13%, 渗透 率 25×10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。②Cashiriari 气田含气面积约 100 km<sup>2</sup>. 气藏顶深 1 204 m: 主要有 Agua Caliente/Chonta 组、Ene 组和 Vivian 组3 套储层。白垩系 Agua Caliente/Chonta 组储层主要为河口—河流以及滨岸风 成沙丘,气层平均厚度136 m,平均孔隙度14%,渗 透率 35×10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。二叠系的 Ene 组储层主要为湖 相河道砂岩,气层平均厚度79m,平均孔隙度8%, 渗透率(6~21)×10<sup>-3</sup> μm<sup>2</sup>。Vivian 组储层为三角洲 相的砂岩,气层平均厚度64 m,平均孔隙度13%,渗 透率1 000×10<sup>-3</sup> µm<sup>2</sup>。分析上述 2 个气田的圈闭均 形成于中新世,烃源岩为高—过成熟阶段 Ene 组页 岩,中新世期间充注。盖层主要为 Yahuarango 组泥 岩、上 Chonta 组的泥岩和下二叠统的 Ene 组顶部的 泥岩,3 套泥岩的平均厚度分别达 122,110,76 m,分 别覆盖在 Vivian, Chonta 和 Ene 组储层之上<sup>[15,19]</sup>。

## 3.2 油气聚集规律

北 Ucayali 次盆由于发育了上三叠统—下侏罗 统 Pucara 组优质烃源岩,晚侏罗世开始成熟生油, 局部埋藏较深的地层已进入生气窗,油气通过横向 运移,运移至基底相关的逆冲断层,再垂向运移至 逆冲背斜圈闭中,并在白垩系储层中聚集并成藏。 但因盆地后期构造活动剧烈,导致早期成藏的油气 遭到破坏,部分圈闭还经历多次充注。从而使得北 Ucayali 次盆主要形成白垩系油藏,少量气藏。

而南 Ucayali 次盆由于二叠系—下白垩统地层 缺失,缺乏 Pucara 组烃源岩,主要发育的烃源岩是 二叠系 Ene 组泥岩,该段烃源岩处于高—过成熟阶 段,主要生气,生成的天然气运移至上覆的二叠系 和白垩系储层中。因此,南 Ucayali 次盆主要形成 气藏。

#### 3.3 潜在勘探领域

(1)北 Ucayali 次盆西部的逆冲—前渊带的圈 闭。次盆西部因目标地层埋藏深度大,但是距离烃 源岩近,油气运移不缺乏通道(较大的冲断层一般 都贯穿到被动边缘沉积地层中),油气一旦遇到合 适的圈闭就聚集起来,因此,盆地西部的逆冲—前 渊带区域是重要的潜力勘探领域。从 Aguaytia 气 田的成因初步判断,盆地西部的逆冲—前渊带区域 埋藏深,主力烃源岩 Pucara 组过成熟,主要的勘探 目标应是白垩系储层中的天然气。

(2)北 Ucayali 次盆 Pucara 组碳酸盐岩圈闭。 目前 Maranon 盆地南部内钻遇 Pucara 组地层的探 井共4口,且均分布在盆地的西南部,但其中的 Shanusi 1 井钻遇潮间带多孔碳酸盐岩,并含气。 该井钻遇 Pucara 组地层顶部深度为4470m,但仅 钻穿 Pucara 组地层18m。埋藏史分析结果显示, 该井钻遇的 Pucara 组地层已进入生气窗。Pucara 组作为优良的烃源岩,如果存在碳酸盐岩储层,就 有较大的天然气勘探潜力。

(3) 亚安第斯前陆盆地秘鲁段的中生界地层 向克拉通地台方向逐层超覆,决定了2个次盆的东 部均应发育地层岩性圈闭,勘探目标主要是白垩系 的地层岩性圈闭。

(4)从南 Ucayali 次盆的上古生界地层中的大 量天然气发现,推测北 Ucayali 次盆的二叠系(如 Ene 组砂岩)圈闭也应具有一定的天然气勘探潜力。

# 4 主要认识与结论

1) Ucayali 盆地是具有多旋回沉积的弧后前陆 盆地,于晚白垩世—古近纪早期形成,中新世以来 的 Quechua 造山运动使盆地呈现目前的形态,其原 型盆地为地台内伸展型盆地。盆地沉积岩厚度大, 西部构造明显,东部相对平缓,地层呈单斜状,超覆 或尖灭在巴西地盾边缘。

2) Ucayali 盆地内主力烃源岩包括上三叠统一 下侏罗统 Pucara 组和二叠系 Ene 组的泥岩;发育 多套储层,包括白垩系 Chonta, Vivian, Cushabatay, Agua Caliente 和 Raya 组储层,以及下二叠统地层 发育 Ene 组砂岩层等;盖层条件良好。北部主要发 育基底相关的逆冲断层,而在盆地的最南部发育薄 皮式的逆冲断层,盆地内的已发现油气田的圈闭类 型主要是与逆冲断层相关的逆冲背斜圈闭。北 Ucayali 次盆主要形成白垩系油藏,南 Ucayali 次盆 主要形成天然气藏。

3) 盆地的主要勘探领域有北 Ucayali 次盆西部 的逆冲—前渊带圈闭、Pucara 组碳酸盐岩圈闭和二 叠系圈闭,以及南北次盆东部白垩系中的地层岩性 圈闭。

#### 参考文献:

- [1] Higley D K. The Putumayo-Oriente-Maranon Province of Colombia, Ecuador, and Peru Mesozoic-Cenozoic and Paleozoic petroleum systems [R]. USA; U. S. Geological Survey, 2001:1-31.
- [2] 何登发,吕修祥,林永汉,等.前陆盆地分析[M].北京:石油 工业出版社,1996:1-16.

- [3] 王青,张映红,赵新军,等. 秘鲁 Maranon 盆地油气地质特征及勘 探潜力分析[J].石油勘探与开发,2006,33(5):643-647.
- [4] Von der D H. Oil generation in sub-Andean basins of Peru[R]. Calgary, Canada; CTI,2000:1-35.
- [5] Kley J, Monaldi C R, Salfity J A. Along-strike segmentation of the Andean foreland: cause and consequences [J]. Tectonophysics, 1999, 301(1):75-94.
- [6] Tankard Enterprises Ltd. Tectonic framework of basin evolution in Peru[R]. Calgary, Canada: Tankard Enterprises Ltd, 2002:1–45.
- [7] Coltorti M, Ollier C D. Geomorphic and tectonic evolution of the Ecuadorian Andes[J]. Geomorphology, 2000, 32(1):1-19.
- [8] Martinez E, Fernandez J, Calderon Y, et al. Reevaluation defines attractive areas in Peru's Ucayali–Ene basin[J]. Oil & Gas Journal, 2003(1): 32–38.
- [9] Gary W. Maranon basin technical report about the hydrocarbon potential of NE Peru, Huallaga, Santiago and Maranon basin study[R]. Lima, Peru; Parsep, 2002;1–60.
- [10] Marocco R, Lavenu A, Baudino R. Intermontane Late Paleogene-Neogene Basins of the Andes of Ecuador and Peru, sedimentologic and tectonic characteristics [M]//Petroleum basins of South America; AAPG Memoir 62. Tulsa; AAPG, 1995; 597-613.
- [11] Valasek D, Aleman A M, Antenor M, et al. Cretaceous sequence stratigraphy of the Maranon-Oriente-Putumayo Basins, northeastern Peru, eastern Ecuador, and southeastern Colombia[J]. AAPG Bulletin, 1996, 80(8):1341-1342.
- [12] Shanmugam G, Poffenberger M, Toro Alava J. Tide-dominated

estuarine facies in the Hollin and Napo("T"nd"U") formation (Cretaceous), sacha field, oriente basin, Ecuador [J]. AAPG Bulletin, 2000, 84(5): 652–682.

- [13] Christophoul F, Baby P, Davila C. Stratigraphic responses to a major tectonic event in a foreland basin: the Ecuadorian Oriente basin from Eocene to Oligocene times [J]. Tectonophysics, 2002,345(2):281-298.
- [14] Sofer Z, Zumberge J E, Lax V. Stable carbon isotopes and biomarkers as tools to understanding genetic relationship, maturation, biodegradation and migration of crude oils in the northerm Peruvian Oriente (Maranon) Basin[J]. Organic Geochemistry, 1985(10):377-389.
- [15] Mathalone J M P, Montoya R M. Petroleum geology of the sub-Andean basins of Peru[M]//Petroleum basins of South America: AAPG Memoir 62. Tulsa: AAPG, 1995:423-444.
- Pindell J L, Tabbutt K D. Mesozoic Cenozoic Andean paleogeography and regional controls on hydrocarbon systems [M]// Petroleum basins of South America: AAPG Memoir 62. Tulsa: AAPG,1995:101-128.
- [17] Pratsh J C. The location of major and gas fields: examples from the Andean foreland [J]. Journal of Petroleum Geology, 1994, 17(3):327-338.
- [18] C&C Reserviors. Aguaytia field. Field evaluation report [R]. [S. l.]: C&C Reserviors, 2009:1-32.
- [19] C&C Reserviors. Cashiriari and San Martin fields. Field evaluation report[R]. [S. l. ]; C&C Reserviors, 2005; 1–42.

(编辑 黄 娟)

#### (上接第295页)

- [5] 吴孔友,李林林,查明.不整合纵向结构及其成藏作用物理模 拟[J].石油实验地质,2009,31(5):537-541.
- [6] 张亚敏,靳广兴.二连盆地白音查干凹陷成藏动力系统与油 气勘探[J].新疆石油地质,2010,31(3)225-228.
- [7] 孙玮,刘树根,韩克猷,等.四川盆地震旦系油气地质条件及 勘探前景分析[J].石油实验地质,2009,31(4):350-355.
- [8] 祝玉衡,张文朝,王洪生,等.二连盆地下白垩统沉积相及含 油性[M].北京:科学出版社,2000;65-189.
- [9] 李健,张亚敏,王保才,等. 白音查干凹陷油气富集规律[J]. 江汉石油学院学报,2000,22(4):1-5.
- [10] 刘伟新,承秋泉,范明. 盖层、压力封盖和异常压力系统研究[J]. 石油实验地质,2011,33(1):74-80.

(编辑 徐文明)