

04885

327

中國西北区
陸相油氣田的形成及其分佈規律

(初稿)

(一)

中国科学院兰州地质研究所

1959. 10. 1.

前　　言

在我國遼闊廣大的西北地區，有許多大型小內陸盆地，其中廣泛發育了中、新生代的陸相地層，蘊藏着極其豐富的油氣資源。這就給研究陸相地層中油氣田的形成，提供了得天獨厚的有利條件。

解放十年來，石油工業部、地質部、中國科學院以及其他有關單位進行了大規模的地質調查、勘探和科學研究工作，取得了輝煌的成績。目前，已發現了數十個油氣田，為我國石油工業今后的蓬勃發展，打下了良好的基礎。

解放前，我國的石油地質研究工作極為另星、膚淺，而對陸相地層中油氣田形成的研究更是如此。

解放後，隨著石油工業的飛躍發展，石油地質和勘探工作進一步的擴大、深入以及新油氣田的不斷發現，積累了豐富寶貴的資料，這就給石油地質科學的深入研究，提供了可能。

在一九五八年大躍進的形勢鼓舞下，中國科學院蘭州地質室石油地質研究組的全体同志，明確了科學研究為社會主義建設事業服務的方針，本着敢想、敢說、敢干的精神；提出集體編著“中國西北區陸相油氣田形成及分布規律”一書的願望。

目前，對陸相油氣田的形成這一課題，無論國內和國外都不會或很少有系統而全面的研究。因而從事這一工作，對於剛走出學校不久的許多年輕人來說，自然是一個光榮而又十分艱巨的任務。

黨對這本書在編著目的上要求“必須是系統的、全面的、對國民經濟有重大意義的理論著作”。在編著方針上要貫徹“百花齊放、百家爭鳴”，要集體創作，要走群眾路線。

編著工作是在中國科學院蘭州分院黨委親切的关怀和鼓舞下開展起來的。

一九五八年十月，經過反復地討論、比較、修改，擬出了本書的詳細編著提綱。元旦完成了部分地區的初稿。一九五九年，先後分赴各含油氣區搜集報告、圖件並采集標本。在此期間，本書提綱又曾多次反復修改過。直到五月初，編著工作才全面開始，國慶前夕，全書完成初稿，並以此向偉大的國慶十周年獻祝。

在寫作過程中，由於堅決遵循着黨的指示，貫徹了群眾路線，發揮了集體的智慧和大力協作精神。經過長期酝酿和反復討論，才孕育了本書的主要論點——“內陸湖海物場”。

本書系統而全面地討論了我國西北區陸相油氣田的形成及其分布規律。這不仅對世界陸相油氣田形成理論的研究和豐富具有意義，更重要的是，它從各種事實證明和論述了我們偉大祖國西北地區的陸相地層中不僅有油氣田存在，而且廣泛分布着為數甚多、產量極高小油氣田。長期以來帝國主義和資本主義國家的一些先生們高唱着荒謬說，說什麼“中國沒有油氣田”，因此為貧油國。他們這種胡說，在事實面前將被粉碎無遺了。我們將信心百倍地在我國陸相地層中，找到更多的油氣田，為我國石油工業的迅速發展，開拓出更灿烂的前景。

今年三月，中國科學院地學部召開蘭州地層會議期間，我們曾將本書提綱分發給與會的伊贊勳、侯德封等八十多位地質學家，他們在百忙的會議期間，提供了很多極其實貴的意見。四月間，蘇聯地質學家荷拉菲姆克院士也曾對本書提綱提供寶貴意見。此外，我們曾將去年完成的柴達木和準噶爾兩盆地的初稿，先後寄給全國各地的地質學家，廣泛征求意见，獲得了侯德封、潘鐘祥等的大力支持和亲切关怀，並先後提出了許多寶貴指示。在這裡一並表示衷心感謝。

特別要提到的是，在寫作過程中，中國科學院地質研究所侯德封所長曾給予我們熱情的支持和耐心的指導。在七、八月的時候曾專為本書的寫作親自來蘭對本書的基本論點和關鍵性的問題都做了極力扼要和中肯的指導，給了我們極大的鼓舞和支持。

本書是在石油工業部和地質部所屬各局的野外隊、專題研究室、綜合研究室、實驗室以及中國科學院各研究所歷年來的調查、勘探和研究成果基礎上著述的。我們這個著述是和上述各個有關部門同志的辛勤勞動分不開的，我們這裡表示衷心的感謝。

由於時間較短，資料搜集之不足，特別是寫作人員業務、思想水平的限制，書中缺點、錯誤在所難免。望有關專家和同志們，不吝指正，以使本書在正式出版時，能改正這個初稿中所存在的缺點和錯誤。

中國科學院蘭州地質研究所

一九五九年十月一日

目 录

第一篇 中国西北区地质概况

第一章 区域地层	1
第一节 前震旦纪地层概述	1
第二节 下古生代地层概述	6
第三节 上古生代地层概述	13
第四节 中生代地层	28
第五节 新生代地层	73
第六节 中、新生代陆相地层中的沉积建造	101
第二章 中、新生代陆相地层特征及岩相厚度变化	120
第一节 岩相类型	120
第二节 岩相及厚度变化	126
第三节 沉积岩层沉积特征	152
第三章 地构造及构造特征	159
第一节 大地构造单元的划分	159
第二节 中、新生代构造特征	199
第四章 地质发展史	207
第一节 古迹	207
第二节 地质历史发展的基本特征	211
第三节 内陆湖湿地带的形成及其分布规律	219

第一篇 中国西北区地质概况

第一章 区域地层

本章讨论范围包括西北区的準噶爾、塔里木、吐鲁番、柴达木、酒泉、民和、鄂爾多斯等含油气盆地以及阿爾金山、北山断块和阿爾泰山、天山、祁崑山、祁連山、秦岭等褶皺帶。由於过去对褶皺帶地質研究較少，加之本文要闡述的主要和油氣田有密切关系的地层，所以在叙述上着重於中、新生代地层，古生代地层只作簡要叙述，而对褶皺區構造带相帶的划分以及火成岩活動的叙述則更为簡略。

西北区地层分布的基本情况为：前震旦紀地层組成各台块基底以及褶皺帶的核心；古生代地层見於各台块邊緣及褶皺帶；中、新生代地层遍布於各个盆地，乃是西北区主要的石油及含油岩系。

西北区地层发育情况和华北台块相似，在台块邊緣的古生代地层，缺失上奥陶系、志留系、中下泥盆系（塔里木台块西北部柯平地区仅缺失上奥陶系）。而下石炭紀淺海相沉积广布，则和华南台块相一致，其沉积岩相兼有华北和华南的特點。横貫西北区的北西——南东东向的祁連山、天山褶皺帶，在古生代分隔西北区为两个沉积区域，造成南北兩区沉积物的明顯差異。南北兩区沉积的差異，从下古生代即已开始。下震旦紀的巨厚冰积层、中奥陶紀的筆石頁岩相以及志留、泥盆紀的碎屑岩相等仅在南部地区广泛分布，北部地区則很少出現。上古生代这种沉积的差異更加明顯，北部地区中上石炭紀全为海陸交互相沉积，南部地区則以淺海相沉积为主。二疊紀時由於各地海水退去的先后不同，其沉积岩相亦有差異。在河西走廊一帶，二疊紀全部为陸相沉积，而中祁連山前震旦紀褶皺帶以南，包括柴达木盆地南緣則為淺海相沉积。在天山褶皺帶南北兩翼的塔里木、準噶爾盆地，二疊紀沉积比較相似，塔里木北緣下二迭紀主要为淺海相沉积，上二迭紀全部为陸相沉积；準噶爾盆地南緣烏魯木齐山前坳陷东部地区下二疊紀为海陸交互相沉积。

上二迭紀為陸相沉積。二迭紀末期，由於地槽全部迴返，陸地上升，陸地擴大，廣大地區海水退去，因此大部分地區，在中新生代主要為內陸盆地沉積相沉積；僅天山——德令哈地區及塔里木盆地喀什和莎車地區有海相沉積。

現將各時代沉積情況分述如下：

第一节 前震旦紀地層概述

前震旦紀地層在西北區出露較多，分布亦廣，據目前了解它橫穿天山、祁連山、崑崙山等褶皺區的核心部分；又是準噶爾、塔里木、柴達木、祁爾多斯等含油氣盆地以及阿拉善台地和北山斷塊的基底。因受後期區域變質作用及花崗岩化影響的差異，各地前震旦紀地層變質程度不完全一致，給地層的劃分和對比帶來了一定的困難。根據已收集的資料，古老變質岩系的地層順序及其岩性特徵，以研究較為詳細的庫魯克塔格山和柴達木盆地北緣作為代表，簡述如下：

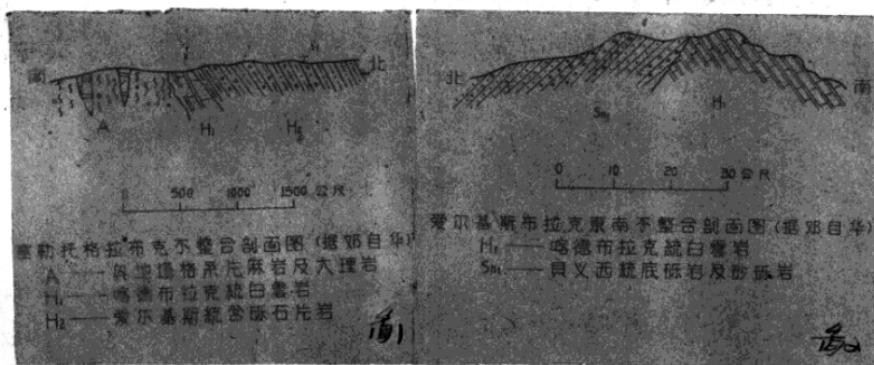
一、庫魯克塔格山前震旦紀系變質岩可劃分為興地塔格系和愛爾基斯系，分別相當於華北地區的五台系與滹沱系，其岩性特徵如下：

(一)興地塔格系，在興地塔格及喀拉切肯烏拉之北的給門卡特布拉克附近出露最佳，厚2750米，岩相變化不大，可分為以下數層：(由上而下)

(6)雲母片岩及綠色片岩層(Ah ₆)	475米
(5)大理岩層(Ah ₅)	局部為白雲岩，間夾有雲母石英片岩

(4)云榴片岩層(Ah ₄)	630米
(3)石英岩及綠泥石石英片岩層(Ah ₃)	373米
(2)雲母石英片岩層(Ah ₂)	378米
(1)鈣質雲母片岩層(Ah ₁)	545米
(二)愛爾基斯系	該岩系和上下地層皆為不整合接觸。(圖1·2)

★根據鄧自華資料，地質論評19卷，1959年第4期



可分为以下两个统：（由上而下）

II·爱爾基斯统：在爱爾基斯布拉克及苏格特布拉克等处出露最好。主要有绢云母绿泥石片岩、灰绿色千枚岩、砂质绿泥石片岩、砂质绢云母片岩及片状砾岩组成，局部夹白云岩透镜体及变质砂岩层。横向变化大，常见厚度为20米之层状砾岩在数百米范围内即尖灭.....厚560米

I·喀德布拉克统：在喀德布拉克附近发育最好，主要为一套结晶质白云岩，其中夹有薄层条带状结晶灰岩，横向变化大，沿走向常变为泥质片岩.....厚1100米

兴地塔格系和爱爾基斯系之间，可見清晰的不整合接触；加之两系岩相横向变化很大，說明其間有一較強烈之造山運動存在。

三祁连山南坡达肯大阪山和柴达木盆地东部的锡铁山，出露前震旦紀变质较深的片岩及片麻岩系。上覆为未变质的下古生代地层，其岩性特征分述如下：

(一) 达肯大坂系 (Pt₁) 本系包括各种片麻岩、片岩、大理岩等。時代順序尚不十分清楚，大体上片麻岩在下，片岩在上，以下鑑定如下：

- (6) 蛇紋石化大理岩
- (5) 石英白云母片岩
- (4) 球狀片麻岩
- (3) 花崗片麻岩
- (2) 白云母石英片麻岩
- (1) 石英二云母片麻岩

(二) 鋼鐵山系——綠色片岩系 (Pt₂) 在盆地東部鋼鐵山一帶分布很廣。主要岩性有石英綠泥石片岩、矽質片岩、變質火山岩及大理岩等。

(三) 沟口系 (Pt₃) 本系地層在祁連山南麓最為發育，組成祁連山北緣斷裂帶，自馬海大坂——賽冷朵秀——德令哈皆有出露。魚北沟剖面岩性順序如下：(由上而下)

上部：灰白色、淡紅色結晶石灰岩與青灰色具紋理的石灰岩成條帶狀，其中間夾有白色矽質灰岩，黑色石墨角閃石片岩及石墨雲母片岩……

..... 3500米

下部：紫色和綠色砂岩為主，夾紫紅色、綠色變質砂岩、綠色綠泥石英片岩及石英雲母片岩 3000米

在賽冷朵秀及德令哈的伐木沟中，均見有类似的岩石，但出露厚度不一。

上述三段地層其間無明顯的接觸界限，達肯大坂片麻岩系，大部分為副片麻岩，可能為綠色片岩受花崗岩化變質而成，因此暫定達肯大坂系與鋼鐵山系為五古派。溝口系變質岩迄今未見化石，由於它和附近出露的震旦系（全者系）及阿爾金山——達爾山中的震旦系（哈倫布拉克系）

根據地質部 637 論鑑定資料 ~ 4 ~

~~岩性迥然不同，故暫定為海沱系。~~

推測阿拉善、柴達木、準噶爾及塔里木等台塊的基底也為變質程度和花崗岩化影響不一的變質岩系。大體上台塊中心為片麻岩及綠色片岩（如柴達木馬海溝造和無柴沟溝造井下為綠色片岩及花崗岩，準噶爾台塊為片麻岩），相當於上述的五台系；台塊邊緣為變質較淺的岩系，如準噶爾、鄂爾多斯、阿拉善等地所見，皆相當於海沱系。因研究不詳，不一一列舉。

關於東天山庫魯克塔格山和祁連山南坡前震旦系劃分對比問題，主要依據岩性。錫鐵山系和興地塔格系皆以綠泥石石英片岩為主，夾大理岩及白云岩。而愛爾基斯系與溝口系皆以淺變質的千枚岩、絢云母片岩、條帶狀結晶灰岩及片狀砂巖為主。在興地塔格山愛爾基斯系與興地塔格系之間有角度不整合，而且兩者岩性大致與華北地區的五台系和海沱系相當。變質較深的花崗片麻岩岩系過去一直被劃為最老的泰山系，經絕對年齡測定結果，仍是五台系或稍新地層經花崗岩化而形成。故把錫鐵山系劃歸五台系底部。

根據上述，可將東天山和南祁連山前震旦系進行對比（表1）

表1：西北區前震旦系對比表

地 區 岩 系	東天山	南祁連山	岩性特徵
震 旦 系	貝義西統	全吉系	淺變質的紫色砾岩、片狀砂岩、千枚岩、雲母片岩夾結晶灰岩
海 沱 系	愛爾基斯系	溝口系	2000—3000米
五 台 系	興地塔格系	達肯大阪系 錫鐵山系	綠泥石石英片岩、石英岩，夾大理岩及白云岩，部分受花崗岩侵入影響變為片麻岩類 300米

第二节 下古生代地层概述

下古生代包括震旦紀、寒武紀、奧陶紀及志留紀。由於在震旦紀下奧陶紀天山古陸（由天山、準噶爾盆地、阿爾泰山等組成的古陸）的存在以及祁連山、崑崙山地槽活動的影響，下古生代沉積在各地發育不一。

祁連山地槽從震旦紀開始即廣泛發育地槽型的沉積。天山、準噶爾界山及阿爾泰山從中奧陶紀開始才接受地槽型的沉積。在鄂爾多斯台向斜的桌子山、賀蘭山地區，以及柴達木、塔里木等台塊亦會受到不同程度的海浸，形成淺海相沉積。

下古生代地層的發育情況及岩性特徵和華北台塊略有相似之處。震旦系下部為一套紅色碎屑岩建造，上部為矽質碳酸鹽建造，部分地區有巨厚的冰凍層；寒武紀至中奧陶紀則主要為碳酸鹽建造，化石豐富，岩相厚度變化不大；志留紀沉積則主要為一套碎屑岩建造。各系之間一般未見大的不整合，僅中奧陶紀與志留紀之間為不整合或假整合接觸。是太康運動的反映。

各紀沉積情況分述如下：

一、震旦系 (Sn)

分布範圍：北起北山山脈的馬鬃山、玉石山、馬蓮牛等地，南至南祁連山南部歐隆布魯克山一帶，西到阿爾金山及塔里木台塊北緣的庫魯克塔格山及柯坪塔格山等地，東部在鄂爾多斯台向斜的賀蘭山、桌子山等地皆有出露。各地厚度不等。天山、阿爾泰山及準噶爾界山等地未見出露。

震旦紀的沉積，下部為碎屑岩建造，上部為矽質碳酸鹽建造。各地岩性基本上相同，說明全區在震旦紀初期受呂梁運動的影響，地形高差甚大，而後期地形經過剝蝕夷平造成廣泛海浸，因而形成兩種不同的建造。在鄂爾多斯台向斜西緣華亭一帶厚 1800 米，北山厚 2950 米，中祁連山厚 5370 米。在北山、中祁連山等地該系略有變質現象。廣大的

台块区一般沉积較薄，如鄂爾多斯台向斜厚仅 5 8米。塔里木台块北緣的庫魯克塔格山和上述情况不同，由於受天山古陸上升的影響，在屢且系底部出現了巨厚的冰碛层。該区地层主要为粗砂岩，含細砾至巨块砾石。在上部夾有兩层火山岩，厚約 1 0 0 0 米。在柯坪地区的苏巴什布拉克則主要为一套硅質膠結的灰綠色砂岩、粉砂岩、砂質泥岩等碎屑岩建造，上部出現冰碛层，和上覆寒武系之間为不整合接觸。厚 1 8 0 0 米。

依據岩性可將各地區屢且系進行粗略对比。（表2）

二寒武系 ((九))

由於震旦紀末，大陸部分地區上升，因此寒武系分布範圍較小。震旦紀接受沉積的北山、中祁連山、阿拉善等地，此時未接受沉積。庫魯克塔格山、柯坪塔格山、賀蘭山、桌子山、牛首山、鄂爾多斯以及柴達木等地，則受到不同程度的海侵。崑崙山、南北祁連山地帶，此時開始下沉。在震旦紀以來保持穩定狀態的天山、準噶爾界山、阿爾泰山、阿拉善等地區，此時可能仍為一古陸。

寒武紀時沉積除祁連山、崑崙山地帶外是一套地槽型碎屑岩建造、碧玉岩建造及火山岩建造外，其餘廣大地區則主要為地台型淺海相碎屑岩及碳酸鹽建造。上、中、下統均存在，部分地區缺失下寒武系。

在西庫魯克塔格地區，下寒武系主要為淺黃色薄層石灰岩夾鈣質頁岩的碳酸鹽建造，底部有黑色燧石層及砂狀半層，厚125—700米。部分地區以淺灰質火山岩建造為主。中寒武系莫呼爾山統，主要為淺灰色薄層灰岩夾鈣質頁岩的碳酸鹽建造，化石豐富，有 *Goniagnostus*, *Ptycnagnostus*, *Dorypyge*, *Fuchouid* 等，厚165—186米。

上寒武系特爾沙克諾克統，主要為一套淺灰色層層的碳酸鹽建造，化石豐富，有 *Charcnafia*, *agnostus*, *Hedi-naspis* 等，厚150米。在柯坪地區，下寒武系下部主要為一套雜色砂岩及泥岩的碎屑岩建造，含石膏及岩鹽，厚300米；中、上部主要為深灰色白色雲岩與石灰岩互層的碳酸鹽建造，厚700米。中、上寒武系則主要為碳酸岩建造，有白色灰岩、砂岩、頁岩等，厚948—957米。在柴達木盆地北緣，巴隆布魯克山缺失下寒武系。中、上寒武系主要為一套深灰色碳酸鹽建造，有厚層石灰岩（含白雲質）、鈣狀石灰岩、砂質灰岩及泥質條帶灰岩等，厚862米。在鄂爾多斯地區，寒武系侵整合於震旦系之上。下寒武系主要為一套碎屑岩建造，岩性為深色頁岩夾石英岩、白色灰岩，厚290米。中

寒武系为碳酸岩建造，有深灰色角状灰岩及薄层板状不纯石灰岩，厚300米。上寒武系主要为碳酸盐建造，有砂质石灰岩、棕色泥质砂岩及不纯灰岩等，厚350米。在桌子山、贺兰山地区，其岩性略同於鄂尔多斯地区，唯厚度较大。

西北区的寒武系，虽然各地沉积建造不同，但其中所含化石皆可与华北台块的标准化石群对比。依据岩性及化石，可将各地区寒武系对比（表3）

表3：西北区寒武系对比表。

时代 特征 区 域	地台型			地槽型					
	柴达木欧隆布魯克	鄂爾多斯西部	塔里木柯坪坳区	北祁連山地槽					
上覆地层	奥陶系		奥陶系		奥陶系				
寒 武 系	上 欧 隆 布 魯 克 統	灰色、 肉紅色薄 层石灰岩 互层 258米	上 龍 門 口 統	白云岩、 石灰岩为主 具致密、竹 葉狀特征 115—195米	阿 爾 塔 克 統	白云質 灰岩夾石 膏层 612— 472米	上 昌 馬 統	細砂岩 ，板岩夾 碧玉岩、 火山岩 1300米	
	中 寒 武 系	下 欧 隆 布 魯 克 統	上部泥 質灰岩， 中部泥 岩、灰 岩，下 部紫色鈣 質灰岩 夾薄层 灰岩 604米	下 龍 門 口 統	下部紫 色 頁岩，上部 致密灰岩、 竹葉狀灰岩 ，夾紫色頁 岩 234米	肖 爾 布 拉 克 統	灰色、 深灰色白 云質灰岩 ，砂質灰 岩 336— 485米	中 昌 馬 統	板岩、 砂岩夾火 山岩 2860米
	下 寒 武 系	下 寒 武 系	灰 岩 灰 岩 灰 岩 灰 岩 400米	賀 蘭 山 統	薄层灰岩 泥灰岩、竹 葉狀灰岩、 頁岩 400米	蘇 蓋 特 米 拉 克 統	底 綠 色 沙 岩 灰 色 泥 岩 夾 泥 灰 岩 薄 层 465米	下 昌 馬 統	下部灰 綠色千枚 狀沙岩含 砾石过渡 为火山岩 1400米
下覆地层	前寒武系 变质岩		震旦系		下 古 界	震 旦 系	前震旦系		

三奥陶系()

奥陶系和下伏寒武系在许多地区为整合接触，多与寒武系相伴出现，但范围较广。除崑崙山、祁连山两地仍继续下沉外，此时天山、阿尔泰山亦开始下沉为地槽。在鄂尔多斯、桌子山、贺兰山、柴达木以及塔里木北缘，皆为浅海相沉积。中、下奥陶系沉积后，因受秦岭运动影响，广大地区上升，除北祁连山外，都缺失上奥陶系。台块及其边缘部分中下奥陶纪沉积，皆为碳酸盐建造，以厚层石灰岩为主，普遍夹1—2层同生石灰角砾岩。

在柴达木盆地西北部，下奥陶系多泉山统下部主要为深灰色厚层石灰岩、泥质灰岩，含化石丰富，以 *Cameroceras* 为最多，且以有 *Pilocerids* 为特征，厚400米；上部主要为黑色、灰色笔石页岩，含化石丰富，以 *Loganograptus*, *Isograptus*, *Paraglossograptus* 等最多，其中以有 *Paraglossograptus* 为特征，厚460米。中奥陶系仅大柴旦以东大头羊沟有出露，主要为一套紫红色碎屑与灰岩。

鄂尔多斯西缘环县罗山沟、劉家庄、平凉太统山、三道沟等地的中、下奥陶系下部主要为一套深灰色厚层灰岩、白云岩为代表的碳酸盐建造，含化石丰富，为 *Actinoceras* sp., *Discoceras* sp., *orthis* sp. 上部为一套灰绿色砂质泥岩、页岩互层夹薄层石灰岩的碎屑岩建造。在平凉太统山所产的笔石化石以双笔石为最多。在页石页岩中含较多黄铁矿晶体，说明当时为缺氧的沉积环境。

在库鲁克塔格地区切干却克山东南45公里处，下奥陶系主要为浅灰色薄层石灰岩与钙质泥岩、页岩互层。中奥陶系为绿色、灰色页岩夹薄层泥质灰岩、黑色页岩，笔石化石 *Didymograptus* sp., *cyrtograptus* ?

在祁连山井下，奥陶系厚1500米，主要为一套碎屑岩。柯坪地区下奥陶系——丘立塔克系主要为碳酸盐建造，其岩性为灰绿色和土红色薄层石灰岩，夹少量白云岩及燧石结核，含化石 *Cyiousas* sp., *Ptyuropyle* sp., *Asphus* sp.

厚 2 4 4 米。上奥陶系—~~下奥陶系~~ 主要为一套灰綠色碎屑岩建造，其岩性为鈣質頁岩、砂質頁岩、泥灰岩及石灰岩等，含化石丰富，为 Ortnochao, Bariliha, (Skkotg) 等，厚 2 1 7 米。

东天山奥陶系则以砂岩、板岩互层为主，石灰岩次之。

北部祁連山下奥陶系主要为硅質火山岩建造，中奥陶系主要为石灰岩，上奥陶系以火山碎屑岩为主。全系总厚 5 0 0 0 米。

從上述各地沉积情况看來，在各地区下奥陶系主要为碳酸岩建造，中奥陶系则以碎屑岩建造为主。底部多砾岩和下覆地层为假整合接触，顯示太康運動的岩層。從岩性及化石群看，在鄂爾多斯西緣平涼太統山一帶，筆石頁岩含黃鉛矿晶体，推測可能为一生油建造。據上述岩性及化石群，可將各地区奥陶系進行对比。（表 4）

表4：西北区奥陶系对比表

类型 地 区		地 台 型					地槽型	
时 代	岩 性	柴达木欧 堡布魯克	鄂爾多斯东 部耀县凹区	桌子山区	牛首山区	塔里木 柯坪区	祁連山 門地区	
上覆地层		下石炭系	中石炭系	中石炭系	石炭系	志留系	志留系	
上 奥 陶 系					缺失			綠色 火山砾 岩 600米
奥 陶 系	中 奥 陶 系	大头羊沟统 紫红色粉砂岩、泥岩	砾状灰岩， 家沟统 灰白云质灰岩、页岩 390米	厚层 石灰岩 家沟统 300米	黑色 页岩、薄层灰岩、砂岩 牛首 300米	为一套复式沉积，下部 灰色板岩、薄层灰岩； 上部薄层砂岩、板岩及石灰岩	灰色 棕色页岩、灰岩 干吉系 217米	厚层 块状灰岩 妖魔山系 600米
	下 奥 陶 系	多泉山统	上部 灰黑色页岩， 下部厚层灰岩	厚层 夹薄层 石灰岩 耀县统 140米	厚层 砾岩为主，上部夹页岩，下部夹砂岩 桌子山统 820米	：上部 薄层砂岩、板岩及石灰岩 秋里塔克统 2000米	白 云质 灰岩 砂质 灰岩、灰 岩 844米	火 山 岩 ？ 阴 沟 统
下伏地层		寒武系	寒武系	寒武系	寒武系	寒武系	寒武系	寒武系

四志留系 (S)

志留紀為加里東構造旋迴的最后一紀，祁連、崑崙地槽先后开始迴返，广大地区處於上升状态，海水退去；因此，志留系除地槽区为連續沉积外，

在台块区仅見於柯坪地区，其他地区还未見到。

志留系在柯坪地区出露於苏巴什沟，为一套浅海相碎屑岩建造，主要岩性为灰綠色粉砂岩、細砂岩、砂質泥岩組成，厚350米，整合於中奥陶紀薩爾干系之上。

地層型沉积在祁連山、东天山主要为一套复理式岸屑岩建造，岩性以綠色粉砂岩、砂岩、頁岩夾砾岩为主，化石豐富，厚达2810米以上。

第三节 上古生代地层

上古生代包括泥盆紀、石炭紀及二迭紀。由於加里东運動結果，祁連、崑崙兩地層相繼迴返，广大地区上升为陸地，經受時斷時續的海侵。上古生代海西寧地層仅發育於準噶爾界山及东天山（博格达山）等地区。

上古生代沉积各時代有很大差別，泥盆紀仅在局部地区有沉积，多为紅色碎屑岩建造及毛粒石建造。石炭紀則不同，由於下石炭紀在西北区为一次广泛的海侵，因此各地沉积皆为一套碳酸鹽建造；中上石炭紀因地壳振盪運動的影響，海水時進時退，在天山、南祁連山为海相沉积，天山、北祁連山为海陸交互相沉积。二迭紀开始在天山南北为大套石灰岩、油頁岩、黑色頁岩等海陸交互相沉积，含有机質豐富，適於石油的生成，仅东祁連山北麓为陸相沉积。上二迭紀由於大部分地区海水退去，各地接受了陸相沉积。

泥盆系由於是祁連山、崑崙山褶皺帶升起后的沉积，因此在祁連山褶皺帶北麓与下伏 地层之間为不整合接觸关系，仅在塔里木北部柯坪地区及庫魯克塔格地区为渐变关系。石炭系在全区普遍和下伏 地层为不整合或假整合接觸。二迭系由於和石炭系为連續沉积，因此大部分地区两者之間为整合关系。

茲將各時代的地层特征分述如下：