# 四川盆地磷矿地质特征和形成条件的初步探討

# 楊文宗 朱忠发

四川自解放以来,已找到了不少的磷矿 床和磷矿点,并且探明了相当丰富的磷矿儲 量。本文即在綜合已有資料的基础上,試图 就磷矿地质特征和形成条件进行初步探討, 并就今后的普查方向提出初步設想。

## 一、四川盆地磷矿地质特征:

本区磷块岩皆形成于地台区,含磷层时代計有早寒武世、早一中奥陶 世、晚 志 留世、中泥盆世(?)、晚泥盆世、晚二迭世及第四紀。由老到新分述于后:

(一) 早寒武世磷矿\*。此类矿床 的 特

#### 征是:

- 1. 矿层位于海侵层位 底部和 正常沉积 間断处,下距上震旦統数十至百余米。底层 之含磷物质,由于受到侵蝕时期之冲刷和积 聚作用,常形成含磷底砾岩。
- 2. 矿体呈綫状,延长很远,形状受古侵 蚀面控制。由含磷岩、碳酸盐岩、含磷硅 质岩、燧石、白云质灰岩以及白云岩等粗 成,并成互层。頂底板均为硅质白云质灰岩 (图1)。
- 3. 矿层一至二层, 厚2-5米,最大可达44米, 其厚度大小与含矿岩系成正比。
  - 4. 矿石 由暗 色致 密磷酸盐物质組成,主 要成份为胶磷矿。多呈 致密状与細粒状結构。
  - 5. 具工业价值矿 床主要分布于川滇黔古 台拗及康滇地軸一带。 属台綠拗陷化学沉积磷 块岩矿床。

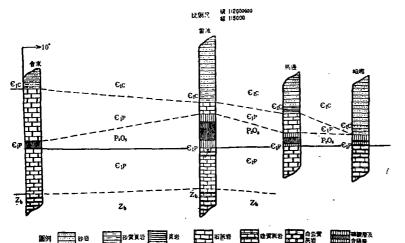


图 1. 会东一峨眉下寒武統含磷地层柱状对比图 (原图寬 18,4 cm)

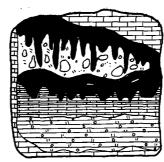
<sup>\*</sup> 早寒武世磷矿的时代問題,原报告有的划为晚 髮 旦世,对比結果,以划为早寒武世比较合适。

- (二) 早一中奧陶世磷矿。此类矿床的 特征是:
- 1. 矿层位于海侵层 位下部 之浅海砂頁 岩相带中,下距上寒武統約160米。
- 2. 矿体呈似层状,主要有三层,其中下矿层厚6—20厘米,中矿层厚10—54厘米, 上矿层厚23—31厘米,大致作間层等厚层状产出。其上下均为頁岩,間夹少許砂岩。
- 3. 矿石具生物碎屑結构,条带状、星散 状构造,以石英砂质磷矿为主。生物碎屑多 呈矩形及正方形之細长片状,偶有隐約可見 的平行长边条紋。
- 4. 矿物成份以石英、长石、胶磷矿为主, 其次有云母、綠泥石、鉄质、碳质、电气石、 鋯英石等。下矿层品位高,上矿层品位低, 且多为磷化岩。
- 5. 分布于鄂川黔古台拗南 西段, 属地台型浅海相生物化学沉积磷块岩矿床。
  - (三)晚志留世磷矿。其主要特征是,
- 1. 磷化层赋存于志留系 紗帽統上 部石 英砂岩內之磷化岩中。磷化岩富含蛇圈螺。 磷化层按其顏色、层理不同,自下而上可分 为三层,下部为青灰色石英砂岩,中部及上 部为浅灰色(风化后呈褐色)层紋状石英砂 岩。
- 2. 矿体呈不連續透鏡状, 厚度平均 为 0.7米, 最大为1.2米。
- 3. 矿石即含磷石英砂岩,层理清晰,具条紋状构造。 主要矿物 为石英, 次为方解石、白云岩、胶磷矿与細晶磷灰石,以及少量的长石、电气石、鋯英石、綠廉石等。
- 4. 此类矿床,厚度小,品位低,变化大, 一般不具工业价值。主要分布于鄂川黔古拗 陷一带。

- (四)中泥盆世磷矿(?)矿床規模小,工业价值不大,分布于安县等地。形成时代尚待肯定。
- (五)晚泥盆世磷矿。此类矿床的特征· 是:
- 1. 矿层位于浅海白云岩相带中,上距下 二迭統113米,下与中泥盆統呈明显的喀斯特 式嵌入不整合接触。
- 2. 矿体呈透鏡式似层状,形状受古侵蝕面(下伏白云岩凹凸不平层面)所控制。
- 3. 含矿层下部为角砾状磷块岩,中間为粘土质磷块岩,上部为磷硫鋁鍶矿与含磷碳质、水云母粘土頁岩,总厚0.24-27.69米。矿层一般厚为:正矿层(倒轉背斜北翼)4.07-10.22米,反矿层(倒轉背斜南翼)5.54-8.68米。层位稳定,在一定范围內变化不大。
- 4. 矿石类型計有: 磷块岩、粘土质磷块 岩二种, 前者为角砾状及碎屑状結构, 后者 为球粒状结构。
- 5. 矿物成份主要有: 細晶磷灰石,碳磷灰石(?)及磷硫鋁鳃矿,次为胶磷矿、一水硬鋁石、黄鉄矿、白云石等。
- 6. 属地台型泻湖相化学沉积磷块 岩矿床。分布于龙門山海槽中段一带,但其邻近地区上泥盆統底部尚未发現同类型磷矿。而从矿石結构同矿石中含有較多的綠帘石、綠泥石、电气石等混入物推断,磷矿的生成可能与沉积間断(横樑子海底隆起)及海西早期的中基性岩浆活动有关。另外从矿石中的粘土质、碳质以及局部地区黄鉄矿的含量高来看,說明其沉积是在陆緣凹陷还原条件及海水进入情况影响下产生的。
  - (六)晚二迭世磷矿。此类磷矿的主要

#### 特征是:

- 1. 含磷层大多賦存于煤层項底板 附 近 之黑色、灰黑色頁岩及砂质頁岩中,其中以 結核状矿体最富集。
- 2. 含矿层呈透鏡状,厚平均为1.5米,最大为4米。往往是其延伸越长,厚度也越大。
- 3. 矿石呈結核状,且常与泥质結核、鈣 质結核、黄鉄矿結核、菱鉄矿結核等混杂伴 生,尤其是与菱鉄矿結核伴生,一般肉眼很 难区別。矿物成份以菱鉄矿、硫磷矿为主, 幷有少量的黄鉄矿、长石、石 英、 綠 帘 石 等。
- 4. 分布于 华鎣山一带 (四川中台拗东 南部),属地台型浅海相化学沉积磷硅岩矿 床。工业价值不大。
- (七)第四紀磷矿。属洞穴堆积类型。 矿层主要位于三迭系大冶統灰岩下部,其形 成与构造及地形有密切关系。为現代喀斯特 沉积产物。此类矿床特征是:
- 1. 含磷洞穴常发育于断裂带(包括背斜轴部)及河流两岸峭壁处,距現代河床水面一般为几十米至几百米。洞穴堆积在縱向分布上有一定規律,由下而上剖面大致为黄泥夹砂质、灰质、硬粘土夹砾石、次生薄层石灰华、硅质石灰华与胶結砾岩(图2)。
- 2. 洞穴物质成份以溶解度較高的 方 解石及磷酸盐为主,并含有少量的泥质、石英砂、鉄质以及鳥粪、骨化石等有机质。可見厚度一般为 4 8 米,最大为10米。
- 3. 含磷物质按成分可分为含磷砂泥、磷质石灰华及皮壳状磷矿三种;按结构可分为 土状、砂状、致密块状及多孔状四类。
  - 4. 矿物成份主要为碳酸盐及泥砂物质,



石鐘乳及膠結礫石 (含 P<sub>2</sub>O<sub>6</sub> 6-8%)

次生薄層石灰華 (含P₂O₅6-8%)

黄褐色灰質硬粘土夾礫石 (含P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>0.5-1%)

**基洞党磁板**上示叠

图 2 巫溪庙溪某洞穴磷灰土示意 剖面图 比例尺1:200(原图寬5cm)

次为有机质及硝酸鉀等盐类矿物。化学成份 除磷酐外, 尚含有一定数量的氮和鉀。

5. 此类矿床厚度小,品位 低,产 出 零星,采用困难,工业价值不大。主要分布于 巫溪,奉节一带。

本类型磷矿的物质来源,主要来自巴东 統紫紅色頁岩和大冶灰岩,經地下水溶解 后,沿岩石裂隙运移而停积于溶洞中。磷质 的另一来源当与蝙蝠等生物棲息于洞內有 关。

## 二、主要含磷层的形成条件

四川盆地含磷层的地质时代有七,已如上述(图 3 )。其中具有工业价值的含磷层有早寒武世及晚泥盆世两期。現 就 大 地 构 造、古地理、古气候、介质条件和火山作用等方面分别探討其形成条件;

- (一) 大地构造及古地理条件:
- 1. 震旦紀末,我国南方地壳經过短暫上 升,海水暫时引退以后,在早寒武世又有急 剧的沉降运动和大規模的海侵活动,当时除 康滇海島沒有接受沉积而成为四川境內唯一 物质供应基地外,其他地区均为海水所侵 漫。此时川西南地区以雷波、洪溪及会理、

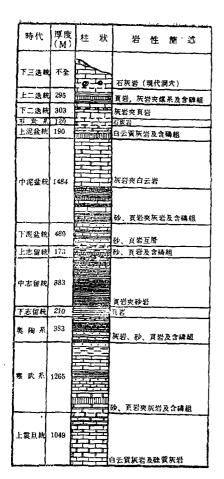


图 3 四川盆地含磷地层柱状图 比例尺 含磷地层1:50000(原图寬7.7 cm)

会东为其两个沉降中心,沉积了筇竹寺、诸 **混舖、龙王庙等粗的**頁岩、砂岩夹灰岩及磷 矿层,厚达1033—1087米。川东南地区以秀 山为沉降中心,同样表現了急剧的拗陷,但 至川中一带則成为广闊而平坦的海盆。川西 北地区在鎮巴、万源海底隆起以西似亦存在 有凹陷跡象,并也伴随有磷矿层的沉积。总之 在地壳稳定条件下的浅海盆地容易形成工业 磷块岩矿床

2. 寒武紀末,地壳緩慢上升,海水逐漸

退縮。至早奧陶世,所謂海底隆起(現称江南古陆)开始几达水面,分隔了揚子海与华夏海,为川东广海、秀山海盆、黔北边緣海提供了大量的碳酸盐沉积物,并于黔北边緣海与川中广海之間,沉积了砂頁岩及磷块岩。

- 3. 晚二迭世时,四川东部为一頻繁振盪 动与断裂活动时期,特別是川东南与川中华 鎣山一带,显示了五次較大的海水进退交替。 形成了晚二迭世磷矿。
- 4.晚志留世海侵可以分为前后两期,前期峨眉海岛面积緩慢扩大,其他海岛位置无显著改变,后期峨眉海岛則迅速扩大,此时四川东部大部分地区都已上升成陆,只有城口海脊及南川海盆等仍繼續沉沒在海中。区內今日所見之磷化层,即位于当时城口海脊南端。
- 5. 晚泥盆世四川广大地区都已上升 成陆,只有川西北和川东南部分地区,仍繼續淹沒在海中。川西北地区以公安站和唐王寨为其两个沉降中心。海水大致来自西南方,沉积了以白云质灰岩与石灰岩为主的碳酸盐类岩石。与其同时在近陆地边緣,則有白云岩和磷块岩沉积,厚度分别达 2749 米和810米。从白云岩的出現以及含磷岩系的結构与构造来看, 說明該区可能属局限性的海盆或泻湖沉积。
- (二) 古气候条件: 磷是生物元素之一,它在地表的分布和集中与生物遗体分解有关,在海水中的富集和运移,也离不开生物与CO<sub>2</sub>含量的关系。而生物的存亡、多寡,則与气候有着密切的关系。

在溫度低的情况下,海水中可以富集更 多的CO<sub>2</sub>,因而可以溶解和含有更多的磷质, 但当条件改变,溫度升高,CO<sub>2</sub>含量起了变 化时,磷酸鈣即得以沉积。所以海水溫度的 轉变及生物残体的富集轉化,可能是磷块岩 形成的主要原因。

本区磷块岩的主要形成时期是早寒武世和晚泥盆世。早寒武世刚好是气候急剧改变时期:晚震旦世是重要的冰期,至此世早期,气候一般地說还比較寒冷,整个东部地区都处于半还原环境,因此早期乃以物理化学作用为主,有机物不易分解和氧化,故先沉积了黑色真岩、粉砂岩及黄鉄矿結核,随后气候逐漸炎热,始才具有磷块岩的沉积。

晚泥盆世,整个气候都比較溫暖湿潤,生物也比較发育,当时川西北区海水清彻,适于珊瑚繁殖,于滨海、浅海地带并見有腕足类动物。所謂磷块岩亦即在这溫湿气候条件下形成的。

由此可知,磷块岩的形成,多在气候温 暖溫潤或干热的条件下,在寒冷的气候环境 里一般是不利于磷块岩的沉积的。

(三)介质条件:一般磷块岩多形成于 正常盐度的浅海盆地,但区内下寒武統及上 泥盆統磷块岩几乎都与白云岩伴生,特别是 上泥盆統磷块岩,說明它們是在盐度較大的 情况下形成的。从早寒武世含磷岩系中含有 黃鉄矿以及其与黑色碳质 夏岩伴生来看,說 明它們是在还原条件下的海盆边緣沉积的。 在海底隆起或强烈拗陷地区,而水介质相当 活跃的半氧化条件下,显然对磷的沉积是不 利的。在矿石結构构造上,早寒武世磷块岩 之鲕状結构,表示它們是在离子浓度比較大 的情况下沉积的,其綫理(层紋)构造反应 了介质的动力条件及界限条件。

(四)火山作用:火山作用与磷块岩的 形成也有密切关系。由于这方面 的 資料 不 多,仅就矿石中的含 F 量試行探討。本区早寒武世磷矿平均含 F 1.34—2.62%,晚泥盆世磷矿平均含 F 1.8—2.8%,二者的含 F 量都是較高的。众所周知, F 对磷的沉积是有促进作用的,而海水中 F 的来源,則主要为海底火山(噴发)作用。

綜上所述,本区磷块岩的形成規律是, 在时間上,主要是早寒武世及晚泥盆世,其 次是早——中奧陶世, 晚志 留 世, 中 泥 盆 世(?)晚二迭世及第四紀。在空間上則主 要是年輕的比較活动的地台区, 或者是地台 向地槽过渡地带的边缘拗陷, 如康滇地軸, 川滇黔古台拗及龙門山台緣拗陷等地。在岩 性与剖面上, 也有一定規律。前者于含磷岩 系上下,往往可以見到陆緣碳酸盐建造(包 括粘土頁岩——硅质白云岩建造与石英岩一 頁岩一灰岩建造)及火山硅质建造;后者常 上部是碳酸盐岩--硅质白云岩(局部为砂质 頁岩),中間是矿层,时央燧石条带,下部 是粘土頁岩(局部为碳酸盐岩一硅质白云 岩) 富含碳质和黄铁矿, 底部于沉积間断面 上, 則是角砾岩或砾岩。

## 三、找矿意見:

(一)早寒武世磷矿:区內以寒武世磷 矿最为主要,分布也最广。根据成矿地质条 件,会东、雷波海盆及峨眉海脊,不論从古 地理条件矿床沉积环境、或从已有矿床及其 工业价值来看,都是比較有利的,今后应进 一步作詳細工作。其次是川北一带。阳秀海 盆,根据岩相古地理条件它們也是适合磷矿 沉积条件的。再次是峨眉海脊与雷波海盆东 部,紫阳海盆所涉及之范围內,根据古地理

(下轉第22頁)

## 三、找矿方向和方法問題

这里仅提及两个原則性的問題

#### 1. 找什么类型的矿?

作者同意孟宪民教授的意見: 同生和后 生矿床, 应着重找同生矿床; 风化沉积与热 液矿床, 应着重找风 化 沉 积 矿床。也正如 佩賴腊所指出的。"石英脉型銅矿和 E 类的 其他許多类型矿床, 不是世界矿物資源的主 要来源, 越来越多地要求我們把注意力集中 到有沉积特征的矿床。除了这类矿床常限于 某一固定的地层层位而比找脉状 矿 床 容 易 外, 最重要的 是 这 类 矿床規模大, 采矿成 本低"。又根据近来資料,1958年国际地球 物理年进行海洋測图期間, 发現美国东南海 岸和南美与培希提島之間約 14000 平方英里 的海底沉积物中, 含有 1930 亿吨的岩石状 經結核, 其中含 Mn 20%土, Fe 15%土, Ni 0.5%土, Co 0.5%土, 个别情况下含 Mn 45%, Co 10%, Ni 1.4%, Cu 1.8%. 这也指出了一个重要的找矿方向。 当然, 在 强調矿床的某种重要类型的同时,还必需注 意結合当地的具体地质条件,和交通条件以 及国家經济建設的需要。

#### 2. 如何找?

根据上述一些矿床实例,各类型矿床均有其各自的区域地质特征,但我們还可以看到它的一些共性。控制各矿床的主要地质因素,簡单地說不外地层,地层加构造,地层加模入岩(特別是中酸性侵入岩),地层加构造加侵入岩。因此我們进行找矿时,首先必须很好地研究地层(包括火山岩),注意其沉积型相,沉积旋迴及古地理特征和某些含矿地层的分布。如长江下游五通砂岩之上的銅和

黄鉄矿;中生代凹陷中的上侏罗系火山碎屑 岩系中的鉄及黃鉄矿;閩西粤东一带南靖系 之上的鉄矿;粤北的中泥盆系及下石炭系由 砂頁岩过渡到灰岩和白云质灰岩的銅鉛鋅; 康滇地軸东緣昆阳群內的层状銅矿等等,都 是值得我們重視和注意的层位。另对火山岩 系的地层研究和找矿工作尤应加强。其次是 詳細研究构造,特別是控制矿床的构造。再 其次对侵入岩类及其有关的围岩触变和矿床 的带状分布也应予以重視。然后再运用各种 找矿手段,这样才能找到我們所希望的矿床。

最后,还必須着重指出,作者所支持的一些見解,到今天为止,还不是唯一正确和不可怀疑的;仅仅是考虑到再不要把許許多多的矿床,統归之于"岩浆热液",因为这对我們找矿也不是完全有利的。(参考文献略)

## (上接第31頁)

条件及岩相对沉积磷矿床的生成 也 是 有 利的。

(二)晚泥盆世磷矿:晚泥盆世磷矿形成适合古地理条件的仅限于盆地北西边緣。盆地南东靠近江南古陆部份,因其为浅海砂 頁岩相带,不利于磷块岩的沉积。接沉积环境、岩相及矿床(点)分布情况来看,龙門山海槽中段南緣一带,虽然在生成环境上較为特殊,面积受泻湖盆地控制比較小,但是我們認为是有一定远景的。其次是龙門山海槽东段,根据古地理条件及岩相(浅海白云岩)等推測,亦有沉积成矿的可能性。

为更好地支援农业,还須因地制宜的开展川鄂黔古台拗南西段一带的早——中奥陶世磷矿、华鎣山附近的晚二迭世磷矿以及巫溪、奉节境內的第四紀磷矿的曹查与研究工作。