

煤田地質及勘探

北京礦業學院

煤田地質教研組

目 录

第一章 緒論	1-4	一、煤田与煤產地的概念	
一、可燃礦產的概念		二、煤田成因分类与構造分类	
二、煤炭利用的歷史以及对國民經濟的关系		三、我國大地構造特点及煤田分类	
第二章 煤的形成過程	5-17	四、中國各聚煤期的古地理与煤田分佈	
一、煤是植物的遺体形成的		五、煤田的地質經濟評價	
二、細菌的活躍和泥炭的形成		第九章 油頁岩	74-76
三、泥炭沼澤的發展与植物遺体堆積的关系		一、油頁岩的生成和性質	
四、沼澤積水环境对煤質的影响		二、油頁岩礦床类型	
五、泥炭進一步演變——褐煤的形成与煤的變質作用		三、我國油頁岩分布的地質時代	
六、聚煤时期的古地理条件		第十章 緒論	81-83
第三章 煤岩学	18-23	第十一章 普查	83-92
一、煤岩成份		一、煤田普查的目的和任务	
二、煤岩类型		二、普查阶段对煤田評價的主要方面	
三、研究煤岩学的意义		三、找煤的先决条件和找煤標誌	
第四章 煤的物理性質	24-30	四、煤田予測圖的編制	
第五章 煤的化学性質及工藝性質	31-38	五、找煤的方法	
一、煤的化学分析		第十二章 勘探	92-96
二、煤的煉焦性測定		一、勘探的目的和任务	
三、煤的工業分类		二、勘探工作的阶段	
四、煤的綜合利用		三、勘探的技術方法	
第六章 煤的風化及自然	39-41	四、勘探工作佈置系統	
一、煤的風化		第十三章 儲量級別和勘探網密度	
二、煤的自然		一、儲量分級	
第七章 煤系与煤層	42-59	二、勘探类型与控制密度	
一、煤系的概念		三、我國煤炭部關於井田勘探程序标准煤礦勘探程度的标准	
二、煤系的形成与地壳运动的关系		第十四章 取样	108-111
三、煤層的概念		第十五章 儲量計算	111-120
四、煤層对比		一、儲量計算的保証及計算範圍的圈定	
五、煤系中其它有用礦產		二、儲量計算方法	
第八章 中國主要煤礦及煤田地質	60-73		

煤田地质学及勘探

第一编 煤田地质学

第一章 绪论

1. 可燃矿产的概念：

地球上生物非常繁多，根据现代生物学家的统计，植物大约有五十万种以上，动物约有一百万种以上，这些形形色色的生物都是亿万年来长期演化的结果，生物分布的空间非常广阔，离开地面六千公尺以上的高空，直到深度超过一万公尺以上的海底都可以发现生物的踪迹，因此，有人把生物活跃的空间也就是生物所占据的地球上一部分范围叫做生物圈。

苏联地球化学家维尔纳德茨基曾经特别指出：地球上生物和它的巨大作用对地质学的意义，生物从出生到死亡进行了延续不断的地球化学作用，生物的繁殖力非常惊人，就单生活在水里的硝藻来说，一支硝藻，如果没有其他条件的阻碍，差不多只需要八天的工夫，就可以产生相等于我们地球体积的有机物质，自然，这样繁殖神速的生物绝大部分是死亡了，只有那些最能适应自然环境的个体部分能够持续下去，生物遵循着自然界的规律不断地繁殖和死亡。如果他们的遗体在某种条件下堆积起来，形成一种特殊的沉积岩也就是由于生物遗体堆积而成的有机岩。

从地球的历史来看，能够形成岩石的生物品种很多，有的生存在大陆上，也有生存在水里，像生活在海水里的放射虫类、瓣虫类、斧足类、腕足类，往往是主要形成岩石的生物，在这些生物死亡以后，它们的遗体或贝壳在某些地方堆积起来形成了岩石，这就是我们常见的做建筑材料用的石灰岩，除以上所说的一些动物能够形成岩石以外，像生长在陆地上低洼之地的高等植物，或飘浮水面的低等植物藻类以及深海生物等也同样可以形成岩石，由于植物在某种有利条件下，大量的繁殖与死亡，遗体逐渐堆积，经过一系列变化，形成我们常见的黑色的“煤炭”，依照波多尼的看法，认为一切具有燃烧性能的有机岩，是与自然界生物作用分不开的，因此就提出一个崭新的名词“可燃有机岩”，并用这个名词来概括用生物形成具有燃烧性能的沉积岩。相反的情况下，像由硝藻的遗体所形成的硝藻土，便是非可燃有机岩。

可燃有机岩种类很多，依照存在的形态来说，可以简单地分为固体的、液体和气体的三种。

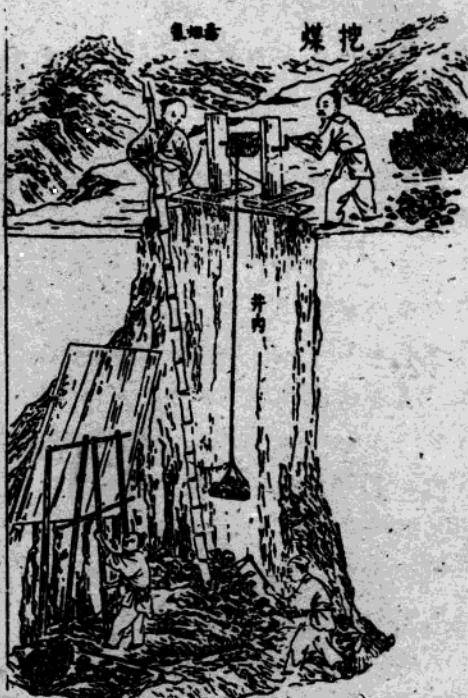
1. 固体可燃有机岩：包括各种煤、油页岩、地蜡、地沥青等一切有机岩石。
2. 气体可燃有机岩：例如从地下喷出来的天然气、以及与石油一起的油田气，其他像煤层中排出来的“瓦斯”湖沼裡放出的沼气都属于这一类。
3. 液体可燃有机岩：主要包括从地下开采出来的石油。

以上三种可燃有机岩，其中以煤和石油对人类文明贡献最大，他们是近代工业上具有极重要经济价值的有用矿产，由于使用非常广泛，密切联系着人类的日常生活，因此有人把煤和石油当作近代之一，或者被誉为“黑色的金子”

近代开矿事业的逐渐发达，大量的煤和石油从地下开采出来，这些富源都是亿万年、各地质时代生物活动的产物，就以我国抚顺煤田来说，厚达120公尺的煤层，就是地史上第三纪时千々万々数不清的植物埋藏起来形成的。维尔德头墓曾经计算过，在地球上所有生物物质所构成的地壳不超过它的0.1%，但是由于生物本身的活动性，结果起了一点推动地球物质进化的作用，由此看来，生物作用是极主要的地质外力作用之一，它产生的影响也是极其深远的。

2. 煤炭利用的历史以及对国民经济的关係

人类发现煤和使用煤的历史非常悠久，根据历史的记载，在两千五百多年以前，我国已使用煤，是世界上用煤最早的国家，我们祖先运用了他们无穷的智慧不仅创造了指南针、火药，以及印刷术，写下人类文化史上最光辉的一页，也是最早发现煤并且巧妙的发挥煤的使用价值，为人类工业技术上开辟了新的途径，从过去历史文献中，可以看出古代对煤的称呼很多有“焦石”“黑田”“乌金石”“灰木”“石炭”“画眉石”等名称。山海经是我国古代一部有名的地理著作，就有“石涅”或“涅石”的字样，据学者的考证，石涅或涅石就是指煤而言，到汉朝，也有因煤压死民工的记载，北魏郦道元水经注“有叙述三固时候曹操喜石炭作燃料的故事”，古代对煤的性质也有生动的描写“石墨可击”又“燃之唯久，亦谓之石炭”。煤的用途日广，除用于燃烧、冶炼而外，已用于书写等方面，隋唐以后，商业逐渐发达，交通方便，人民使用煤炭越来越多；差不多已成为日常生活不可少的燃料，宋朝有名诗人陆游“老学庵笔记”中有“北方多石炭，南方多木炭”的说法，宋朝都城汴京（即河南开封）当时就有几百万户人家仰给石炭，元朝时候，有了意大利人叶马可勃罗，游历我国多年，盛讚我国建筑、文艺各方面高度文明，在他一部游记里说，我国的燃烧，不是木头，也不是草，却是一种黑色的石头，引起欧洲人惊奇不止，认为是一件了不起的事情，由于生产的需要和发展，开矿事业也日渐进步了，明朝时候，宋应星著“天工开物”（1637），把煤分成三种即明煤、碎煤、和末煤，并且对矿井通风排气，煤层上部岩层管理都有详细的记载，最值得引人注意的是，经过长期实践的结果，累积不少，宝贵的经验，“凡取煤经久者，从土面触辨有无之色，然后掘挖，深至五丈许，方始得



中国古代採煤的技术

“煤……无疑，当时已有一班熟悉找矿的土专家。”

从古代一些不完全的文献中可以看去，我国古代使用煤的范围非常广泛，像冶铁、熔铜、铸钱、烧砖瓦、烧石灰，煤油，无一不由煤炭作为燃料，另外还把煤当作治病的药物之一，明朝药物学家李时珍，在本草纲目中就有用煤治病的记载，并且对当时全国南北各地产煤地名作了介绍，这些古代产煤有名望的地名，也往往是今日重要煤田区域，直到今日，在太行山山东坡一带，山东淄博附近，还有古代窑址可寻，可以看出古代探矿事业的繁盛了。

煤的发现和使用虽然很悠久，但工业上大规模的使用和开探还是近百年的事，从工业革命以后，蒸汽机轮船使用煤一跃而成为主要动力源泉，由于科学的迅速发展，煤的用途日渐广阔，经过科学的研究，证明煤里面含有许多宝贝，把煤放在隔绝空气仪器里面，加热到一定温度，就会得到煤焦油，然后进行提纯可以获得制造染料药物，炸药、塑料、肥料等极重要的化学产品，另外像煤渣可以制造水泥，近年来有人从事煤灰的研究，发现煤灰中储存稀有金属“锗”这是制造半导体电子管的主要材料，不少煤灰中含锗量是较高，往往成为提取锗的主要来源，有时从煤里面找到放射性的铀矿经济价值就要加大了，足见煤里面宝贝是非常繁多的，由此可见，煤浑身都是宝贝，它是十分有用的化学工业原料，煤的储量多少和分佈情况，对民国经济发展有很密切的关係，革命导师列宁称煤为工业的粮食，给煤你最高的评价，可见煤炭对国民经济关係极为密切。

我国探用新的方法开探煤矿，还是十九世纪末期的事情。鸦片战争以后，帝国主义势力侵入我国，强占主要矿山主权，煤矿也不例外，像山东淄博及河北井陉曾被德国帝国主义霸占，河北开滦及河南焦作被英帝国主义侵占，撫顺煤矿被日帝国主义侵占，他们用极其残酷的手段，对我国地下富源进行掠夺式开探，但是对煤田地质研究却较为漠视，1916年地质调查局成立以后，对我国煤田进行了踏勘和研究，对少或主要煤田进行了研究，总的来说，在反动政权统治之下，地质工作像其他科学一样，没有得到发展，解放之后，由于党的正确领导，煤田地质获得很大的发展，可以说一日千里，随着各地全民办钢铁，全民办煤矿，在1958年煤和铁是勘探获得最大丰收的两项煤的远景储量已远远超过了年初估计的一万五千亿吨达到九万五千亿吨，跃居世界前列，由于华南各地已先后发现不少煤田，所谓“江南无煤论”已经彻底破产，为改进过去煤田工业分佈不平衡提供了有利条件，由于煤田地质广泛的展开，对于我国煤田的分佈煤田的特性，煤岩的研究，均有广大的开展，尤其是近年来煤田预测图的绘制，更是足以说明，几年来煤田勘探工作累积丰富的经验，不仅理论上有了很快的提高，而且进一步用到实践方面来预测新煤田的范围及其远景，丰富了我国煤田地质学的内容。

几年来地下勘探的丰硕成果完全证明了全党和全国人民办地质的方针的英明正确，成千上万的群众在党的领导下上山找矿，以“向地球开战要高山献宝”豪迈的气概，展开规模极大的矿产的普查，广大地质人员破除迷信，发挥敢想敢做的共产主

义风格，在土洋并举，土洋协作的方针下打开了过去地质落后的局面，广泛地质勘探的结果，说明我国地大物博，这些丰富的资源为我国建设完整的工业体系，伟大的社会主义国家提供了极其可靠的保证。

第二章 煤的形成过程

(一) 煤是植物的遗体形成的

长久以来人们就追向这个问题：“煤是什么东西形成的呢？”古时候，有人认为煤和其他岩石一样，自从地球形成以后，就有煤的存在；也有人认为煤是由火山喷发的侵入岩层造成的，等等不同看法。随着人类知识的发展，人们已逐渐认识到“煤是植物的遗体形成的”这个事实。但是正确地把煤形成的学说放在科学基础上的第一人，却是俄罗斯大学者罗蒙诺索夫。以后越来越多的事实证明了煤的真实来源。人们在煤层附近的岩石里面，有时就在煤层中间，都可以找到保存良好的植物化石，而且植物的外形和结构都非常清晰，甚至偶然也可以发现完整的树干和树根的化石。

我国阜新煤田，曾经找到一段外形保存良好的树干，已变成亮晶晶的煤块。在世界好些地方，还可以找到过去森林的石化树根，成为游客观赏的古蹟。这些例子更明确的告诉人们一个科学的事实“煤是植物变来的。”但是植物怎样变成煤的呢？经过多少年来许多学者的研究，已经揭露出了植物遗体怎样变成泥炭，泥炭怎样变成褐煤又怎样变成烟煤至无烟煤这一秘密了。因为，煤本身的特性，就像古代石碑上的文句一样，已经清楚地告诉人们它怎样经过了一段复杂曲折的旅程。

前面已经谈过，煤主要是植物遗体变化而成的有机岩，我们知自然界的植物种类很多，大致可分为两大类：第一类是低等植物或叫下等植物。这是比较原始的植物，构造非常简单，最喜欢繁殖在平静的湖沼或低洼的沼泽地带，平常所见的藻类便是显著的例子。这些低等植物死后以后，沉到水底，形成一种胶冻形的“腐泥”。这种腐泥便是造成“腐泥煤”的主要原料，腐泥煤的光泽暗淡性质均一，打碎以后，常具贝壳状的断口，燃烧起来时发出刺鼻的沥青味，第二类是高等植物，更是造成煤的重要材料。高等植物大都生长在陆地上，主要由木质素和纤维素组成，其他还有保护树叶和嫩芽的角质和树脂等物质，由这类高等植物形成的煤叫“腐植煤”，或叫“陆植煤”。由于形成煤的原始材料不同，因此煤可以划分“腐泥煤”和“腐植煤”两个大类。现在我们先谈谈植物是如何变化的。

(二) 细菌的活跃和泥炭的形成

只要有适宜的阳光、空气、水分、养料等条件，植物便会茂盛地繁殖起来。如果高等植物繁殖在沼泽或湖沼地带，在死亡以后，植物遗体就被沼泽中水所覆盖而堆积起来。由于气流闭塞，细菌不能充分地进行分解，植物组成部份像木质素和纤维素等没有被彻底破坏，就在这死水停滞的环境下，逐渐转变为腐植酸，伴随一些植物残屑和矿物杂质堆积成为泥炭。如果沼泽是气流畅通的活水沼泽，细菌繁殖迅速，分解作用也较为强烈，因此木质素和纤维素几乎全部消灭了，只有植物体中最稳定的部份，像孢子、花粉、角质层一类物质保存下来，因而形成另一个类型的所谓“残植煤”。残植煤是腐植煤的一种，比较少见。我国江西萍乡所产的煤，有部



印度的热带泥质海濱植物林 (Мангровый лес)

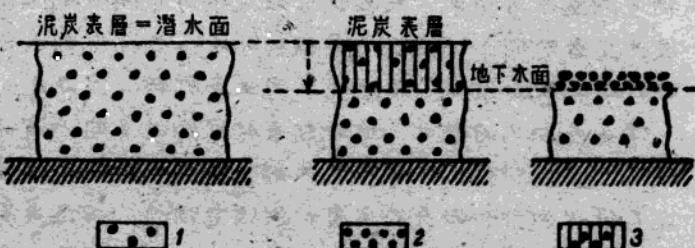
份是属于树皮残植煤。残植孔的特征一般含氯铁高，因此残植孔如果多的话，就可以作为干馏的材料。是有很大经济价值的。

从植物的分解到泥炭的形成，细菌作用始终占据重要的地位，所以有人把这段过程，叫做“泥炭化作用”或叫做“生物化学为主的“分解作用”作为成孔过程的第一步骤。

泥炭里面细菌很多，有人

估计一克重的泥炭约有细菌三亿到七亿之多，有时竟有二十亿，由此可见，细菌活跃的程度了。

我们知道，繁殖在湖沼中的低等植物（藻类等）及其他浮游生物，死亡之后，遗体沉入水底，由于水的隔绝，氧气不易输入，细菌作用的参与，促使分解而成“腐泥”。由于这类生物主要由蛋白质和脂肪组成，纤维素极少，和高等植物组成部分有着的不同。其中蛋白质和脂肪被变成“沥青”。人们往往把低等植物变成腐泥的过程，叫做“腐泥化作用”。由腐泥构成的腐泥孔种类很多，如藻孔、烛孔、卡斯杨孔等都是显著的例子。我国热喷孔田所见的“孔精”山东蓬莱的“卡卡炭”，都是属于腐泥孔的一种。如果在某种情况下，腐泥孔含炭份很多，有时竟达到



残植法的原地堆积方法

70% 以上，并且有层片状的结构，这便是常见的“油页岩”。从成因的观点来看，油页岩是一种含多量灰份的腐泥炭。

植物类别	蛋白质	脂肪	蛋白质+脂肪(平均)
低等植物	22—60	2—11	24—62
高等陆生植物	9—27	2—5	11—30

腐植炭和腐泥炭的区别，不仅在于形成的原始材料不同，化学成份上也表现有一定的差别：腐植炭里的含量少，一般小于6%，相反，腐泥炭里的含量比较高，一般含氮7—9%，有时超过9%以上，所以腐植炭和腐泥炭的工业用途就有显著的不同。苏联学者任竹士尼可夫根据炭的成因，把炭道打了分类。这种分类非常简明，而且很适用，这就是我们一般常用的“炭的成因分类”。

类 别	名 称	原 始 物 质
腐植炭类	腐 植 炭	高等植物的木质纤维组织
	残 植 炭	高等植物的比较稳定物质(角质孢子等)
腐泥炭类	腐 泥 炭	保有壳有结构的低等植物残体
	胶 泥 炭	失去壳有结构的低等植物残体

就对腐泥炭来说，它的用处很大，有的用于能提取煤油，有的作为家畜的饲料，还有一种特殊腐泥，可用于治疗外伤和神经系统疾病的疾病，而且颇具特效。实际上，很多的湖沼发现腐泥沉积物，有的湖沼腐泥像年轮似的长期堆积起来。苏联克里木半岛一个湖沼里，发现厚约三公尺腐泥，依照堆积的速度来推算，已经有二千四百多年的历史了。

(三)泥炭沼泽的发展与植物遗体堆积的关系。

植物死亡以后，如果不迅速的掩盖起来，迟早就会腐烂而消失，这是自然界常见的现象。可见植物遗体形成泥炭，只有在适当的地理条件下才能实现。什么地带最适宜于植物堆积呢？最适宜的堆积场所，是积水的湖沼或沼泽地带。由于湖沼地带地形低洼，水份充足成为植物繁殖，进而形成泥炭的良好场所。

湖沼地带的植物分布是有一定规律性的。根据近代植物地理知识，可以了解植物的习性不尽一致，每种植物往往自然条件像阳光、水位深浅、养分多少等因素的控制。

因此各种植物都有它繁殖的适当位置，这样便造成湖沼地带植物规律性的分布。一般沼泽植物生长的情况，大致是：离岸最近的水中，生长着藻类和浮游生物，水深约3—4公尺的地方，生长着睡莲和眼子菜，部分的叶子飘浮在水面，在水

深2—3公尺的地方生长芦苇，深度为1~2公尺地方长的是莎草，高出水面的地方生长着草和木贼。一些高大的树木也跟着繁殖起来（如杨）。各种植物依照它适宜于生长的地类不断繁殖，同样地形成条件不同的泥炭。

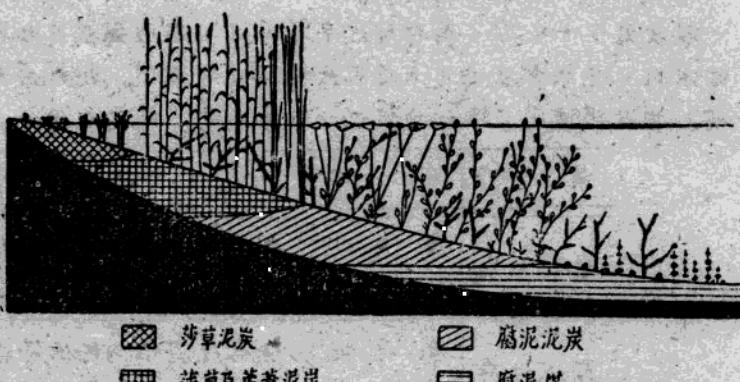
从地史的观点来看，沼泽的存在是极其短促的。由于泥沙的充填或由于地下水位的下降，植物的繁殖与堆积等种种因素，沼泽范围就日渐缩小，以致消灭了。历史上不知有多少沼泽无形地从地球上消失。沼泽的发展从存在到消灭大致可分为四个阶段（如图）。第一阶段

时沼泽较深，开阔平静的湖中央，飘浮着藻类。及各种游生物，它们死亡了，遵循着“腐泥化作用”的道路形成腐泥，沉积于沼泽底部。在湖岸浅水地带，沼泽植物不断繁殖构成泥炭，逐渐堆积起来（图1）。演进到第二阶段的时候，位于沼泽中央部分的腐泥逐渐堆积加厚，湖水随着日渐淤浅，边缘地带的沼泽植物和泥炭层，逐渐向湖心推进，逐步占据沼泽的一部份（图2）。植物生长和堆积范围不断扩大。到第三阶段，沼泽更浅了。沼泽植物大量繁殖的结果，泥炭分布范围曰大，湖中部分的腐泥相接触，甚至两者相互交错的堆积起来。高大的乔木也随着草本植物，向湖心方向推进和繁殖（图3）。

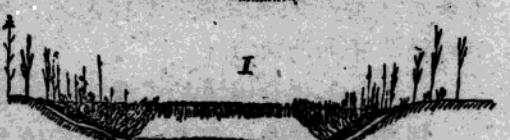
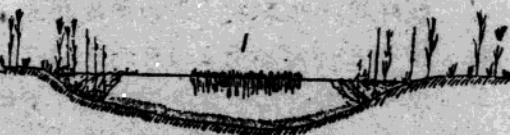
到最后一个阶段，植物大量繁殖和堆积的



小湖的消灭，湖岸及湖中生长植物沉积湖中，形成泥炭，将湖填满，湖中黑的部分是泥炭的沉积



沼泽植物的分佈



湖中腐泥质沉积和岸边及水生植物生长的四个阶段(示意图)

结果，原来沼泽的地方，形成了凸起的沼泽，最后仅有有利于高等植物的繁殖和堆积了（圖4）。

从上面沼泽发展过程来看，腐泥堆积是越来越少，中间厚两边薄，好像扁豆体的样子。所以，在某些札田所发现的腐泥孔，分布范围既小厚度也不大，通常厚度一般不超过两公尺。有时候腐泥孔像扁豆体似的夹在腐植孔里面，如果腐植孔中含有很多腐泥质的话，这样的孔有时可提取15—20%的液体燃料，经济价值就更高了。因此，开采札层的时候，要注意腐泥孔赋存的情况，便于进一步充分利用。

关于沼泽发展的情况，不仅今日沼泽符合这些规律，就是地史上存在的沼泽也有类似的情形。苏联学者纳乌莫娃研究某些札层以后，发现不同类型的孔具有规律性的分布。她以泥炭堆积的完全旋迴为基础，把孔层与沼泽发展的过程结合起来，从孔层本身的特点，证明了在湖泊较深的部分，形成的是腐泥孔，然后是独孔（水深不及十公尺）。水浅的地方是腐植—腐泥孔，最后为腐植孔。自然，沼泽的发展比较复杂的，孔层的结构也就显得多样了。纳乌莫娃定了孔层地层学的基础，更深刻的帮助我们了解沼泽演变与孔层之间密切的关係。

(四)沼泽的积水环境对孔层的影响。

我们常常见到一块孔的标本，里面有亮晶晶的镜孔，带有蜡烛光泽的焦炭，有时也找到光泽较镜孔略暗的亮孔和外形暗淡的暗孔。这是什么道理呢？要回答这个问题，我们不妨先谈细菌的繁殖和积水的关係。大家知道，细菌作用担任了形成泥炭的重要角色。但细菌分解作用的强弱，就要看沼泽积水的条件，是否有利或者抑制细菌繁殖。首先是水位的变化和水的毒性控制了细菌活跃时间的长短，进而影响有机物质破坏的程度。

另外，再看植物有机体各部份稳定程度。最容易分解的是无生质，其次是脂肪、纤维素、半纤维素、木质素；比较难分解的如角质层、孢子、花粉、腊质和树脂体，它们代表植物体中最稳定的部份，往往在其他部份被分解之后仍然能保存下来。由于积水环境控制着细菌作用的深浅和植物有机体本身的特性，就产生了不同的孔的岩石类型。现在试从下面四种积水情况来说明为什么积水环境对孔层有一定影响（如图5）。

甲——代表一个气流闭塞的死水沼泽情况，植物遗体不断堆积，由于水的酸度增高而毒化，阻碍了细菌的生存，薄弱的木质素、纤维素、等物质发生软化作用。



陸生植物和水生植物造成的泥炭层下为冰川沉积

(英國 ShetLand 島)

形成黑色均一的物质，即所谓“镜丸”（甲线代表的位置）。

乙——如果沼澤地帶由於新鮮水流的輸入，因而水流阻塞不很严重，水的酸性減少了。細菌作用又逐漸活躍起來。纤维素消失了，但木質素和半纤维素仍能保存下來，逐漸失去原有結構，變成膠体狀的基質。另外，角質層，和樹脂體等穩定成分，局部的富集起來，這樣就形成了亮丸（乙线代表的位置）。

丙——如果是氣流通暢的流水沼澤，細菌繁殖越子活躍，細菌分解作用比較深入，纤维素，半纤维素都消失了，只有小部份木質素和大量的植物穩定成分殘留下來；因此造成光澤暗淡的暗丸（丙线代表的位置）。

丁——代表一丁开阔积水較深的流水沼澤，氣流最暢通，邊緣部份植物受細菌分解很完全，只留下孢子花粉之類的穩定成分，以及在水中繁殖的藻類和浮游生物所形成的腐泥，這樣便產生了腐丸和藻丸（丁线代表的位置）。

至于常見的鞣炭，是在沼澤积水少，溫度不定的情況下，植物遺體經過緩慢氧化而形成的產物。鏡丸，亮丸，暗丸和鞣炭都是組成此的主要部份，是常稱為“丸岩分子”。

我們常見丸有各式樣條帶狀結構，是與丸岩分子的排列和數量有密切關係的。

(五)泥炭的進一步演變——褐丸的形成與丸的變質作用

植物通過細菌作用變成泥炭，只是完成了成丸作用的第一步。隨著泥炭不斷的堆積，越來越多，在形成頂級以後，細菌作用逐漸變得緩慢。泥炭由於沉積物的壓力，氮含有大量的水被濾出來了，體積日漸縮小，趨于緻密，在發生化學變化過程中，碳的含量逐漸增多，氮的含量逐漸減少，又使物質在酸濃度中的腐殖酸含量逐漸減少……經過一系列的變化，泥炭就逐漸變為褐丸了。一般地質學家把上面敘述的泥炭經過壓縮，脫水，化學變化以及泥炭在聚積時所發生的一些變化，亦即從泥炭變為褐丸所經歷的變化，歸于“成岩作用”的結果。換句話說，由於成岩作用的影響泥炭變成了褐丸，這是成丸過程的第二步階段。

褐丸是在溫度低壓力較小的情況下形成的（約在70°以下）。如果褐丸繼續受地殼溫度和壓力的影響，褐丸便向燐丸過渡了。這時發生的變化是比較顯著的。褐丸中氮含有部份腐殖酸，到燐丸時就完全消失了，并開始具有顯著的光澤和微弱的粘滯性。這樣隨着褐丸向燐丸過渡的時候，化學性質和物理性質都發生了一些重要的變化。根據這些理由，一般認為褐丸變為燐丸的時候，就開始進入成丸過程的第三步階段——丸的“變質作用”。

丸的變質作用是指丸埋藏在地下，受到溫度的壓力的影響，促使丸質發生變化



植物物質等組成部分分解
和丸的組成部份形成地質的
順序表。

的现象。因为导致孔质变化的地质因素是地温和压力，所以有些学者认为孔的变质也就是地球化学作用所产生的结果。但依孔质的“热”主要有两来源：一是地球内部蕴藏的热，一是来自直接侵入岩层的岩浆所散逸的热。总的来说，孔变质是受地热的影响，而且压力也起了一定的作用。孔受到温度和压力的强弱不同，变质程度的深浅也不尽一致，因而有不同牌子孔的出现。一般把烟孔和无烟孔看成是变质孔，为了使用的方便，又把烟孔中的黄焰孔(M)和气孔(P)作为低变质孔，肥孔(H)及焦孔(K)作为中变质孔，把瘦孔(N)和贫孔(T)作为高变质孔。

孔的变质作用主要有三种：即区域变质，接触变质和动力变质。其中以区域变质最重要，现在先谈区域变质。

1. 区域变质 从矿井、温泉和火山地带所获得的资料，足以证明地球内部蕴藏着高热，愈向地壳深处前进，温度也越来越高。一般平均深度每增加100公尺，温度增加 3° 。这种随着深度增大温度逐渐增高的现象叫地热增温率。当然，随着深度增加，地壳深处所受上覆岩层的压力也随着加大。我们不能想象到，随着地壳的沉降，孔层向地壳深处沉降，在温度和压力的影响下，孔的挥发份随着变质程度的加强而减少，碳的含量却增高了，孔质发生巨大的变化，这叫区域变质，或者叫做深成变质。世界上主要的孔田像苏联顿巴斯孔田，摩纳哥孔田，德国鲁尔孔田等地方都可以发现明显区域变质的现象。

区域变质主要有下列两个特点：

A，首先是在同一孔田范围内耕造大致相同的情况下，随着孔层深度的增加，孔的变质程度升高，也就是说，从垂直方向来看孔的变质随层位的加深而增加了。1875年希尔特研究鲁尔孔田时发现这个特点，因此称为“希尔特定律”。通常确定孔的变质程度指标是以挥发份和碳的含量为准，则这两指标在某种程度上能正确的反映孔质递变情形。以鲁尔孔田为例，每增加100公尺，挥发份减少1.8%。比方说，有上下垂直距离约一千公尺的两层孔，挥发份减少18%，上层孔挥发份如果是37%（属气孔），到了下层孔减至19%，就成为焦孔了。如再向深处延伸，变质程度越来越高。便是瘦孔乃至无烟孔存在的范围了。这种变化的规律性，尤其明显表现在孔层数目很多的孔田。顿巴斯孔田，含孔地层厚达八千七百余米，含孔而百景，就很突出了。我国孔田一般含孔地层厚度不大，以攀枝花石炭二叠纪孔田而论，厚度不过二、三百米而已，此种规律性变化比较不明显。以淮南孔田而论，最上层的一层孔和底部一层孔相距约二百四十公尺，挥发份由39.3%降至34.7%，每加深100公尺，挥发份减少1.92%。由此类推，沉降的深度不同，孔的变质程度也随之而异，而有不同牌子孔出现。斯坦诺夫根据孔质变化与沉降深度的关系，指出各种牌子孔所存在的深度是有一定意义的（如下表）。但是由于各地地热增温率不同，必须结合各孔田实际情况来灵活运用，找出孔质变化的规律性，从而指导孔田勘探，就可预测某牌子孔分布的位置。

变质带深度与沉降关系

变 质 带	深 度 (公里)	孔 的 性 质
0, 成岩作用带	0 — 1.0	新褐孔
1, 变质作用带	1.0 — 1.5	古褐孔 (烟孔过渡) S
2, — " —	1.5 — 2.5	长烟孔 N
3, — " —	2.5 — 3.5	气 孔 P
4, — " —	3.5 — 4.5	肥 孔 M
5, — " —	3.5 — 5.5	焦 孔 K
6, — " —	5.5 — 6.0	瘦 孔 NC
7, — " —	6.0 — 8.0	贫 孔 T
8, — " —	8.0 — 11.0	无烟孔 A

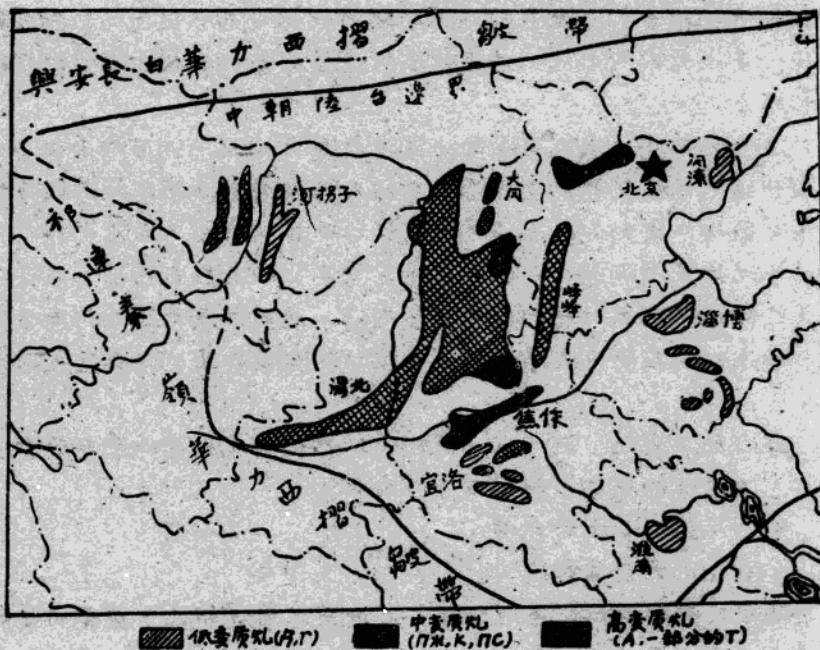
B.. 在区域变质的范围内，孔呈规律性的带状分布。这是什么道理呢？我们已经明白，孔层位置越深，变质程度也越高，不同的深度温度和压力也就必然不同。比方同一层孔延伸的范围比较广漠，甲地方沉降较深，乙地方沉降较浅，所处的深度位置不一致，便形成孔质水平方向的变化（图），换句话说也即是由于孔层沉降程度不同，沉降浅的地方可能出现无烟孔或低变质孔，沉降深的地方可能出现高变质孔。从以上的叙述，可以进一步体会到主要原则：孔的变质程度加深的方向，与金孔地层反上裂岩层的厚度增大的方向是一致的。



孔的带状分布例子，在我国也是数见不鲜的，如华北太行山一带，以太行山东坡孔为例，自北向南孔质有显著的变化，紫金山为无烟孔，向南至牛儿庄省贫孔，峰峰三矿为焦孔，六河沟为肥孔，金子石为瘦孔，鹤壁附近为贫孔，焦作一带为无烟孔。同样的例子也发现于山西、河南等地，都是值得今后深入研究的重要问题。

2. 接触变质

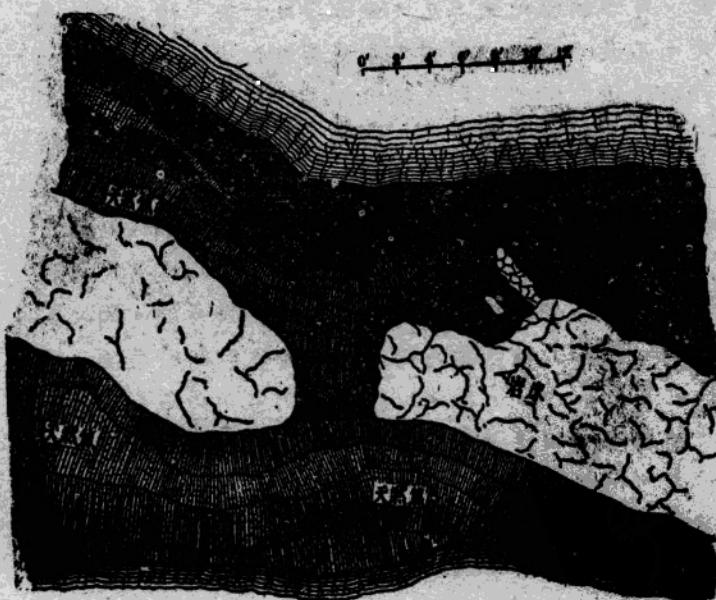
由于地下高热的岩浆侵入此层，或接近此层，致使此层发生变质，这叫接触变质。此受岩浆的影响很不一致，有的此层完全被岩浆代替了，有的此层程度增高，也有的变成天然焦或石墨（下面）。一般由于接触变质而产生的变质带，仅公分或几公尺，有时不过数十公尺而已，说明此的接



中朝陆台石炭二叠纪此的变质情况简图。

触变质仅是局部的现象。火成岩侵入的方式很多，有的沿岩层裂隙上升，切割此层，形成“岩墙式”的侵入；有的沿岩层层面穿插进去，往往平行的位于此层的上部或下部，形成“岩床式”侵入现象。这种层状侵入现象在我国此田也很常见，接触

变质对此层的影响决定侵入体的大小，成分，以及位于此层上的位置而定。一般侵入体的厚度大小不一，从几公分到几十公尺都可以发现。



辉绿岩体侵入此层造成天然焦。

我国此田遭受接触变质影响的很多，如阜新、北京、南票、井陉、大同等此田，都可以发现火成岩墙或岩床侵入此层。常见的火成岩是安山岩、粗面岩、石英粗面岩、玢岩、玄武岩等，尤以玄武岩为最普遍。由于火成岩的侵入，此层变坏了，或

者灰份增高很多，以致影响煤质的经济价值。所以在进行煤田勘探或矿井地质工作的时候，要注意火成岩侵入的产状及对煤质的影响，提供可靠的资料，保证生产任务顺利的完成。

3. 动力变质 动力变质又叫构造变质。在这一变质作用中压力起着主导的作用，由于强烈的褶皱和断裂作用，致使煤的变质程度增高。苏联学者雷都金对顿巴斯煤田主背斜中央部分煤质的变化，认为煤质的变化与围岩的错动存在着密切的关联。关于动力变质问题至今仍是争论的焦点，但是应当指出，在复杂的褶皱区域，地层某些部分与煤层一起向地壳深处沉降，这时温度与压力是两个互相关联的地层因素，如果认为在动力变质中压力是唯一的主要因素，这样便把压力的作用估计得太高了。

综合以上所述，我们可以深刻的认识影响煤质的主要因素不外是：

- A，煤的原始材料的成分和性质；
- B，沼泽积水的环境；
- C，煤的变质作用。

现在，我们再讨论另一个题目：地史上曾出现几个重要的聚煤时期，当时的古地理条件究竟怎样？

(六) 聚煤时期的古地理条件

煤的形成是许多地质因素综合的结果。从古地理的角度来看，一个适宜聚煤的环境必须具备以下几个主要条件：植物大量繁殖，气候温暖湿润，地形低洼便于植物的堆积，有节奏的地壳运动。这几个条件是彼此相互关联着的。现在先谈植物大量繁殖的这个条件。翻开地球的历史，可以知道地史上几次主要聚煤时期，像石炭二叠纪，侏罗纪和新生代第三纪，无一不是与植物大规模发展紧密相配合的。从古生代泥盆纪时候，高等植物裸蕨开始迁进了陆地，到泥盆纪结束的时候完全绝迹，这可算是陆地植物发展的先革。代替裸蕨而兴起的是蕨类植物，石炭纪时候，气候温和潮湿，蕨类迅速地向前发展，这时高大的鳞木和封印木发展很快，形成地球上广大稠密的森林。这些植物被埋藏在地下，形成了煤层。现在，我们还时常在煤层里找到完好的鳞木或封印木化石。二叠纪时期，齿羊齿和大羽羊齿相继出现了，植物的种类越来越多，裸子植物这时也有了发展，造成古生代聚煤的优良条件。因此石炭二叠纪成为全世界主要的聚煤期，世界上很多著名的煤田都是这时期的产物。进入中生代的时候，裸子植物广泛地覆盖着大地，在中生代的森林里，苏铁类，松柏类，银杏类占据了优势，为侏罗纪聚煤期打下良好的基础，侏罗纪煤田分布很广，我国侏罗纪煤田尤其占据重要位置。从白垩纪进入新生代第三纪，植物的发展，进入另一个新阶段，这是高等维管植物为主的繁殖时期。第三纪煤田几乎全世界各地都可找到它的踪迹，连今日寒冷的北极圈内也都蕴藏着第三纪的煤层。从古生代石炭二叠纪，中生代侏罗纪，直到新生代第三纪，这几个主要聚煤期也正是植物大量繁殖的时期。植物的繁殖保证了成煤过程顺利的进行，没有植物的存续，自然更谈

不到聚煤期的云泥。

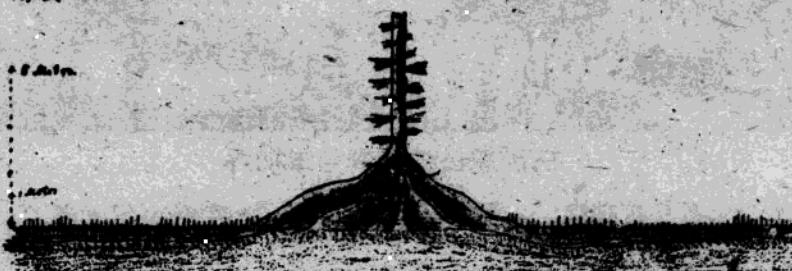
气候条件也是不可缺少的主要因素。温暖潮湿的气候是适宜植物大量繁殖的先决条件，不仅今日植物界如此，就是千万年以前的云泥，也符合这条原则。这从古植物学研究可以找到证明：古生代大致相同的植物群，分布全云泥很广大的地区，反映当时聚煤期气候确是均匀一致。发现古生代植物化石，树干高大，缺乏年轮，具有比较大的细胞，细胞壁较薄的现象，足以证明由于气候温暖潮湿适宜，植物生长迅速所致。有些植物化石，根部膨胀，类似今日温带地带生长的植物，需要粗大的根茎和气根，才能支持生长(如图)这些现象都帮助说明植物生长的自然环境。中生代三叠纪末期和侏罗纪情况也大致相仿佛。另外指出三叠最大的聚煤期及三叠最小的聚煤期。

·三叠最大聚煤期

包括：a 中石炭纪；b 侏罗纪；c 第三纪。三叠最小的聚煤期是：a 下石炭纪；b 三叠纪；c 白垩纪。这三总结更加强有力的概括了在地理条件与聚煤期的关系及其云泥性的意义。(表)



大羽羊齿 (二叠纪)



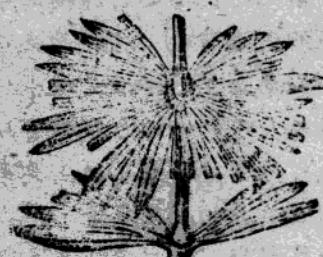
苏门答腊热带沼泽中一种典型的树木，具有平铺地表的大根及直立的梯形气根。



蕨木



裸蕨木



榆木 *Annularia*

上古生代植物