

湘贛邊境的寧鄉式鐵礦概述

廖士范

(貴州省地質局)

在湘贛邊境的茶陵、攸縣、永新、蓮花、萍鄉等地的泥盆紀沉積鐵礦屬寧鄉式鐵礦，產在上泥盆紀奈田橋系地層中。主要鐵礦層有1—2層，中夾以綠泥石頁岩，或綠泥石細砂岩，厚0.3~2米。鐵礦層共厚0.6~5米，個別為5或8米，為鱗狀磁鐵赤鐵礦石，其成分一般為T.Fe 40—50%，Si O₂ 5—15%，S 0.1—1.8%，P 0.3%左右。礦層多來回褶皺，屬淺海相膠體沉積，有受變質的現象，有時變質現象甚為顯著。

1. 地質時代

本區鐵礦產在上泥盆紀奈田橋系地層的頂部，位黑色綠泥石頁岩(風化後為黃色)的下面。此層頁岩經筆者命名為翻下層(1954)，在區域內普遍存在。

鐵礦層上下地層岩性情況如下表所示：

表 1 鐵礦層上下地層岩性表

地質時代	地層名稱	厚度 (米)	岩石性質及化石
下石炭紀	大節湖灰岩	130—200	灰色石灰岩產 <i>Syringopora</i> sp., <i>Camarotoechia</i> sp.
	荒塘層	10—30	上部：頁岩產 <i>Proectetus</i> sp. 及 <i>Cyrtspirifer</i> sp. 下部：石英砂岩夾 砂質頁岩，產 <i>Cyclostigma</i> , <i>Sphenophyllum</i> .
上泥盆紀 奈田橋系	翻下層	7—24	上部：黑色頁岩(綠 泥石頁岩)，產 <i>Cyrtspirifer</i> sp. 下部：鱗狀鐵礦層， 有時變為綠泥 石砂岩。
	井沖層 麻石嶺層	30 130	石英砂岩夾砂質頁 岩。 紫色砂岩及紫色千 枚狀頁岩。

奈田橋系之下尚有中泥盆紀棋子橋石灰岩(產
Stringocephalus sp.)，及中、下泥盆紀跳馬洞系砾岩。後者不整合復在元古代板溪系變質岩系的上面。區內下部古生代自震旦紀以至志留紀，各紀地層均付闕如。侵蝕間斷時間極長。

2. 鐵礦層的構造

本區鐵礦是在华夏古陸的西側，湘贛島海區(黃汲清、劉鴻允)，如圖1所示。

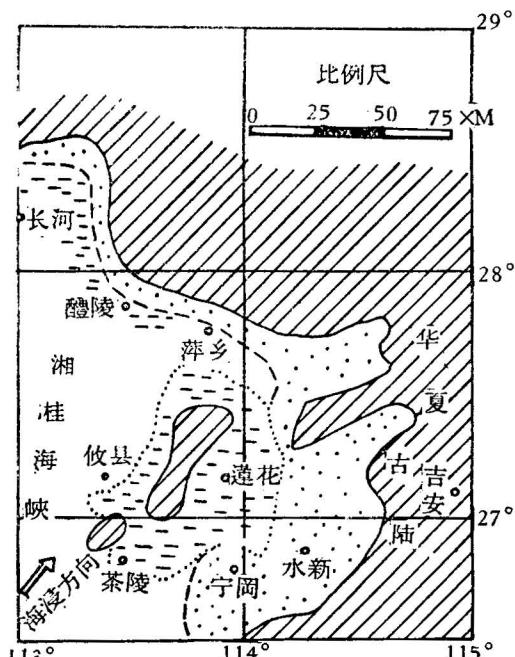


圖 1

由於地層來回褶皺或斷裂，受應力較劇烈的褶皺往往形成倒轉，或產生小傾角的逆掩斷層，常使一礦層在地面重複出現。例如永新的鐵礦層因受南來的應

力，致向斜一致向北倒轉(图 2)。



圖 2

茶陵、攸县、莲花诸地的铁矿，均有与永新相类似的倒轉褶皺，因此本类型的铁矿一般是构造极端复杂。但褶皺的軸向大致互相平行，并向一个方向倾沒，有一定規律可循。

3. 鐵矿层的产状

湘赣边境的铁矿呈层状，有一定的层位。在茶陵县城西北某地矿层有三层，矿层间距約0.5~3米。茶陵县城东北12公里某地则为一层，向东到莲花，尤其到永新以后，铁矿层就有上下二层了，相距0.3~5米，中夾綠泥石頁岩(茶陵、攸县)，或綠泥石細砂岩(永新、萍乡、莲花，見图 3)。

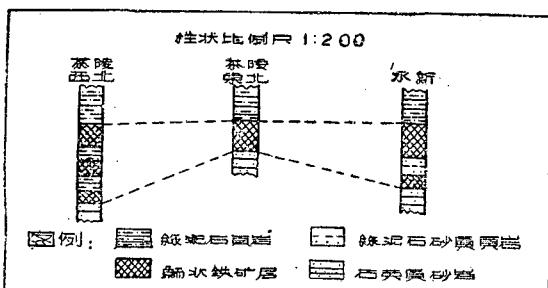


圖 3 湘赣边境寧鄉式鐵矿的矿層對比柱狀圖

鐵矿分布面积虽达200~300平方公里，但并非連成一片，是由延伸长2~3公里或4~5公里，而两端常尖灭或減薄至0.3米的許多矿层所組成。各个矿体間的彼此相距約1~4公里。

矿层厚度0.6~7米不等，大約以分布在攸县的最薄(0.6米左右)；而以永新境內的最厚，有时可达8.5米，但延长仅300米即可減薄至1米左右。茶陵的矿层厚1~2米左右，較为稳定。經計算，矿层厚度的变化系数，茶陵为30~40%，永新达40~60%。矿石一

般均是含鐵大于45%的富矿石，品位尚均匀，潛水面以下品位較低，品位变化系数大約与厚度变化系数成正比。例如茶陵的20~30%左右，而永新則达30~40%。

鐵矿层的頂底围岩一般為綠泥石頁岩，或綠泥石細砂岩。在野外常可以見到鐵矿石递变为綠泥石質石英砂岩，或粉砂岩，永新、茶陵、萍乡都有这个現象。鐵矿与綠泥石石英砂岩之間的界綫无顯然界限。

所有鐵矿石或綠泥石石英砂岩均呈輪狀結構，不过鐵矿石的輪狀結構較普遍而显著。

4. 矿石的物理性質、矿物組成及 化学成分

鐵矿石一般為赤紅色，有时它的表面雖為銅灰色，但它的条痕或粉末仍為赤紅色。大約矿石的粉末越紅，含鐵成分越高。矿石硬度5~7，体重3~4.2，体重与品位成正比。硬度的大小常随 SiO_2 成分的多少为轉移，硬度越大， SiO_2 的含量越高。

經光片及薄片顯微鏡鑑定的結果，發現矿石的矿物組成并不是單純的“赤鐵矿”，而是磁鐵矿、赤鐵矿及石英、綠泥石、碳酸盐类矿物等复杂矿物組成的矿石。假如矿区內有火成岩活动，赤鐵矿受了高热以后常变成磁鐵矿，而使磁鐵矿占整个矿物組成的百分率增高；又如茶陵、攸县等地附近有火成岩(花崗岩)侵入，磁鐵矿普遍增多，就是很好的例証。

矿石中的輪子，一般有0.06~0.6毫米的石英碎屑，以永新、萍乡的較粗。胶結物為綠泥石及鈣質、泥質等。矿石呈輪狀的約占90%，非輪狀的10%。輪子中心为极細的石英碎屑，0.02~0.03毫米；或为綠泥石，輪子同心层多时达到20层，一般为5~6层。同心层內主要为綠泥石，間或有磁鐵矿物，也有少部分海綠石，約占5%。輪子的同心层每层厚0.004毫米。磁鐵矿的顆粒小至0.002毫米，近乎胶体，也有一些胶状赤鐵矿。輪与輪間的胶結物多數是白云石、方解石、菱鐵矿，也有輪子純为綠泥石，也有經過搬运作用之后再沉积的輪子，但是都已成为殘破的輪子了。

據統計，茶陵的輪子似乎較永新輪子的同心圓數要多些，石英碎屑顆粒也要小些，同时也要滾得圓一点，而永新的还可見有稜角。又茶陵的鐵矿中(未受地表风化)以菱鐵矿較多，約占20~30%，而永新的則以綠泥石較多，約占10~20%。石英碎屑物質也要稍微多一点。

根据薄片統計(約300片)，永新鐵矿石的矿物組成百分率，几乎均有一定規律性可循。具体說来，可用下列公式表明：

$$Fe + Q = 75\%,$$

上式中 Fe 为赤铁矿+磁铁矿，一般磁铁矿多于赤铁矿； Q 为石英，如铁多时则石英减少，否则石英加多；则铁矿物减少。此外尚有约 20% 左右的铁化绿泥石或绿泥石。至于其他碳酸盐类及电气石泥质物等，约占 5%。

茶陵的铁矿石，在显微镜下观察磁铁矿、赤铁矿与绿泥石互层成饼状。

一般以磁铁矿最多，其次为赤铁矿及菱铁矿（指深部未受氧化的矿石），再次则为绿泥石及石英碎屑物质。

在薄片中还见到以下几个事实。

A. 菱铁矿在变质前交代了绿泥石；变质后绿泥石、黄铁矿均变成磁铁矿，经过风化作用，磁铁矿又复变成赤铁矿。

B. 饼状绿泥石，经过变质作用形成磁铁矿，复失去大量铁分的绿泥石成为扇石，这时钙基约 55%，磁铁矿 30%，绿泥石 30%，扇石 5%。

茶陵翻下层绿泥石页岩（铁矿层的顶板）中，绿泥石呈饼状，其中包有磁铁矿微晶。看情况此项磁铁矿原为赤铁矿，经变质后成磁铁矿微晶。

矿石含铁成分通常是 $T.Fe$ ，40—47%，极个别地区含铁不及 30%，也有高达 54% 的；含硫 0.1%~1.8%，磷约 0.3~0.4%。假如附近有火成岩侵入体，矿石受了区域变质的结果，硫化物及磷酸盐类等增多，这时硫可高至 5%，磷可高至 4%（茶陵）。不过这只是个别现象，一般这样的矿石适用于托马氏炉来冶炼，因此仍有经济价值。

二氧化矽一般含量是 5—15%，个别还有更高的。大致靠近当时古海岸部分含 SiO_2 较高，海水较深区域 SiO_2 稍低。例如永新一般 SiO_2 高，而茶陵则 SiO_2 低。斯特拉霍克指出：“矽质岩石在陆缘的边缘和大陆斜坡的开始部分”。（斯特拉霍克，1954）以本区铁矿沉积情况判断，证实了他的意见是正确的。当然，本区石英碎屑的机械选分作用，也是它主要原因之一。

矿石的化学成分， $T.Fe + SiO_2$ 约等于 60% 左右，如铁高，则 SiO_2 低，这与矿物组成的百分率也相适应。

水面以下的矿石，一般铁稍低，而氧化钙及氧化镁则普遍要高一些。又茶陵、攸县的铁矿石比永新的铁矿石，氧化钙及氧化镁一般也要高一些，特别是水面以下的更高得多。例如永新的铁矿石， CaO 一般是 0.3~3%， MgO 也是 1% 左右，地下稍微高一些。茶陵的铁矿石，地面矿石 CaO 0.2—0.4%， MgO 1.3—1.4%，水面以下矿石则 CaO 8.2—8.6%， MgO 3.2—3.5%。此时铁一般较低，成为 $T.Fe$ 36—44%；而地

面的 $T.Fe$ 高达 47—55%。

归纳起来，各地铁矿石中的化学成分变化情况，有如图 4 所示。

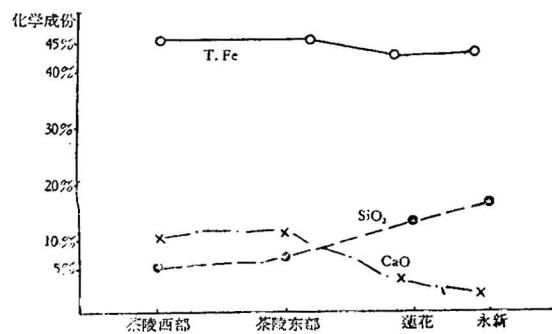


图 4 铁矿石主要化学成分变化曲线图

矿石中三氧化二铝 (Al_2O_3) 的含量，在地面为 6~9%，水面以下较低。

由上可证明矿石在地表由于碳酸盐受淋滤的作用， $CaO + MgO$ 成分减低，相应的铁品位增高。同时 Al_2O_3 由于地表风化作用富集，也有增高之势，铁相应略为减少。

二、铁矿成因的探讨

(一) 古地理条件 由于铁矿分布地区，上泥盆纪时茶陵以石灰岩为主，而向东则以砂岩最多，向北至萍乡碎屑岩石也较茶陵为多，因此可知当上泥盆纪时海水是由南西向北东东侵入的。这与田奇碧（1948年）所称的湘桂海块的形成过程基本上是符合的。又由于永新以东为大片元古代板溪系地层所分布，刘鸿允所作古地理图（附图 1）称为华夏古陆（刘鸿允，1955年）。茶陵以西衡阳、永阳、常宁等地，余田桥沉积期，都是浅海至半深海相的石灰岩所沉积，无铁矿层产生。

茶陵、攸县交界处均有由板溪系地层构成的高山绵延甚长，可能是泥盆纪沉积期的古岛，即所谓“湘桂古海”区（黄汲清，1944 年，附图 1）。而铁矿沉积时，可能为一个个断续成群大小不一的海盆地，同处在这湘桂古海的海湾区。

(二) 铁矿沉淀时的环境 饼状是胶体沉积的特有现象。本区铁矿层的顶板都为绿泥石页岩或绿泥石石英砂岩，矿石中的绿泥石也不少，一般占 20% 左右。矿石中尚有碳酸铁。据斯特拉霍夫及什维佐克等人的意见，绿泥石是因为海水较深、氧气不足，在还原条件下沉积的碳酸铁（氯化亚铁）、碳酸铁（菱铁矿），也与绿泥石的沉积相差不多。这些虽为较深海的产物，但矿

石中氧化鐵(赤鐵矿)仍不少，这些氧化鐵可能有一部分原是矽酸鐵(綠泥石)或碳酸鐵等氧化亞鐵，經化學作用后变为氧化鐵的。但原来仍有一部分或較大一部分原来沉积时就是氧化鐵，因此可証明当时的海水仍不很深，氧气仍然活动，足以說明本区的鐵矿应属浅海相胶体沉积的矿床。

鐵矿产区的东部，永新、萍乡等地的鐵矿石中碎屑顆粒較大，西部或西南部的茶陵、攸县碎屑顆粒較細(頁岩及石灰岩)。茶陵矿石(未受风化的)中以炭酸盐(菱鐵矿)較多，而永新矿石中甚少，可証明茶陵海水較深，矿石中尚有一部分可能属化学沉积，而永新的海水較浅。

泥盆紀沉积以前，在本区有极长的侵蝕間断时间，中間缺失震旦紀至志留紀等几个地質时代的地层建造，使古陸上的岩石有充足時間进行氧化作用。按照斯特拉霍夫的意見，如果沉积間断的时间长，品位就有可能較高。本区鐵矿品位一般都是富矿，显然与此有关。

(三) 矿石形成后的交代現象及所受变質的影响

矿石薄片在显微鏡下可以看到在石英边缘有溶蝕現象，被赤鐵矿或綠泥石所交代。赤鐵矿或綠泥石里面往往有星点状的石英小颗粒，說明石英沒有完全被鐵質所交代而殘留的結果。綠泥石也有被炭酸盐所交代的，因此矿石成矿后有交代現象。发生交代現象的原因与成矿后的变質作用有关。

本区鐵矿一般是經受过动力变質，例如永新、蓮花、萍乡等地是。矿区附近如有火成岩的活动，则常可由热液作用发生区域变質。例如茶陵东北面某矿区及攸县部分矿区，矿石受了区域变質以后，磷灰石、硫化矿物以及磁鐵矿物普遍增多，矿石也由紅色变成了鐵黑色。鐵矿的品位略为提高。

鐵矿石露出地表时或接近地表部分受了氧化作用，使一部分磁鐵矿复变为褐鐵矿。綠泥石在地表氧化成褐鐵矿则更为普遍。炭酸盐矿物露出地表时，受淋蝕作用也往往使鐵的品位增富氧化鈣減低。这由地表槽井揭露的矿石，品位較富($T.Fe.$ 47—57%)，而在深部特別是潛水面以矿石品位較貧($T.Fe$ 36—44%)已由下鉆探的結果，証實茶陵深部矿石中則以炭酸盐較

多，而永新則以矽酸盐(綠泥石)較多。矽酸盐鐵矿(綠泥石)在地表受了氧化作用以后品位高，而在潛水面以下品位低，永新深部矿石經鉆探結果就說明了这个問題。

总结以上所述，本区鐵矿系一浅海相的胶体沉积矿床，成矿以后受变質作用也很显著，同时地表矿石由于受氧化結果一般品位偏高而深部潛水面以下矿石品位偏低。

参考文献

- [1] 田奇璣，1938：中国之泥盆紀。地質論評3卷4期。
- [2] 田奇璣，王晓青1934：湖南鐵矿誌。湖南地質調查所專報甲種。
- [3] 謝家榮等，1935：揚子江下游鐵矿誌。地質專報甲種13卷。
- [4] T. 格兰，1923：中国鐵矿誌(上下冊)。地質專報甲種2卷。
- [5] 田奇璣，1948：湖南雪峯地軸与古生代海浸的关系。地質論評13卷。
- [6] 廖士范，刘万熹 1952：湖南茶陵排前何家洲鐵矿。中南地質局(未刊稿)。
- [7] 廖士范，刘万熹 1952：湖南茶陵雷壘里鐵矿。中南地質局(未刊稿)。
- [8] 袁在枢，王兆海 1952：湖南攸县高樓天山嶺老漕泊等地鐵矿地質。中南地質局(未刊稿)。
- [9] 廖士范，陈柏一 1952：湖南茶陵潞水鐵矿普查報告。中南地質局(未刊稿)。
- [10] 廖士范，1954：湘贛边境茶陵永新蓮花区域地層概要。地質學報34卷1期。
- [11] 黎盛斯等，1954：湖南茶陵鐵矿勘探報告。中南地質局(未刊稿)。
- [12] 廖士范等，1954：江西永新鐵矿勘探報告(未刊稿)。
- [13] 廖士范，袁在枢，伍桂 1954：江西蓮花株嶺烟鐵矿勘探報告(未刊稿)。
- [14] 什維佐夫，1954：沉积岩石学。
- [15] 黄汲清 1954：中国若干沉积矿床的成矿規律。地質知識1954年第5期。
- [16] 斯特拉霍夫 1954：論沉积矿床生成理論及分布的規律性問題。
- [17] 鮑欣：沉积岩石学原理
- [18] 斯特拉霍夫：地史学原理
- [19] 刘鸿允，1955：中国古地理圖。
- [20] 黄汲清 1944：中国主要地質构造单位。
- [21] 常隆庆等，1956：中国地質学。
- [22] П. М. 塔塔林諾夫，1955：矿床成因論。