

<http://www.geojournals.cn/dzxb/ch/index.aspx>

目前中國的錳礦問題

侯德封

(中國科學院地質研究所)

在廣大的中國國土上，已知的錳礦產地很多，因為供給目前展開的大規模工業建設的需要，保證錳原料及時的足夠的來源，我們需要切實全面的瞭解和分析，這是一項繁難的工作。在接觸這問題的開始，首先介紹一些參考資料和意見。因為我們對處理這樣問題沒有經驗，沒有基礎，所以我們的知識不可能全面和深刻，這有待全體地質工作同志和廣大羣衆提供材料和提出指正意見。

一、關於錳在地殼中存在狀況的基本知識

(一) 錳元素的地球化學

1. 錳是化學週期表上第25位元素，其原子量為54.93，與鉻(原子量52)、鐵(原子量55.84)為鄰。錳是循環元素類或有機根源元素類(Cyclic or Organogenic Elements)，它常形成分子式結晶化合物，且呈可逆的循環作用，在各種不同環境與條件之下形成新化合物，循環不絕。

2. 深地層少有含錳礦物，深成火成岩中亦僅有岩漿分異部分有含錳礦物，如鈸錳鐵礦(Wolframite FeMnWO_4)、鈸錳礦(Hubnerite MnWO_4)、鈦鐵礦(Columbite FeNb_2O_3)、鉬鐵礦(Tantalite FeTa_2O_3)等。

其他含錳礦物如石榴子石、尖晶石、鈦矽酸鹽(Astrophyllite)及各錳自身礦物，都是“變生礦物”(Phreatique mineral)而非“初成礦物”(Juvenile Mineral)。

火山岩中有含錳初生礦物，但甚少。火成岩中的錳質與鐵質有密切關係，基性岩 Mn:Fe 可達1:100；酸性岩通常 $1\text{Mn}:30\text{Fe}$ ，或鐵更高。火成岩含錳平均約0.1%強，最高者平均不超過2%。

火成岩中初成礦物，未曾見單純的錳礦，而廣佈於矽酸鹽、鋁矽酸鹽、鋁硼矽酸鹽、鐵矽酸鹽、鐵化合物、鋁鎂化合物、鈦礦及複雜鈦矽酸鹽等同相混合礦物。

3. 錳的初成礦物僅有二價錳存在，絕未見四價錳(MnO_2)；三價錳化合物

($Mn_2 O_3$) 似存於某種石榴子石中，但不多見。

4. 錳的變成礦物存於表成(風化帶)礦物之下，包括海中沉積，而成碳酸鹽、單矽酸鹽、複矽酸鹽、單水錳礦、複水錳礦、三價鐵化物、磷酸鹽、砷酸鹽、鈣酸鹽、鈦酸鹽等新礦物；變質岩內也有含錳的變成礦物如石榴子石，尖晶石，晶片亦鐵礦等。這些礦物都不穩定，當它上達地表就變為硬錳礦、軟錳礦、錳土等，有部份溶於水及入於生物體內。當它埋入深處就變為同像混合礦物，含錳量大為減低。

5. 表成錳礦及其性質 錳之表成礦物在地表風化帶有數十種，存在穩定，尤以二氧化錳分佈最廣而最穩定。

地表錳質在水中或生物體中，如其分解環境不變，則都將成純粹軟錳礦，可存於地面之風化帶(游離氧素、水份及 CO_2 存在)。此種軟錳礦漸漸變成含多量鐵之含水錳礦，如錳土、硬錳礦是。

氧化錳主要有三個形態： MnO 粉紅色，其化學作用常呈鹼性，與 FeO ， ZnO ， MgO 同，常相混合成固溶態。

$Mn_2 O_3$ 黃色或褐紅色， MnO_2 褐黑色，這兩種礦物化學性質為無水酸酐，如 $Ba MnO_3$ ，其酸根與亞錳酸 $H_2 MnO_3$ 相當；又成複合無水物， $Fe_2 O_3 MnO_2$ 即 $Fe_2 MnO_5$ 。

錳的同一礦物中常有原子價及化學性質不同的錳原子存在。它如變成礦物之褐錳礦，其分子式為 $Mn_2 O_3$ ，但非三價錳之硬錳礦，而為相當四價錳酐 MnO_2 之亞錳酸 $H_2 MnO_3$ 之 H_2 被錳代替 $Mn^{++} Mn^{++++} O_3$ ，即 $Mn^{++} (MnO_3)^{--}$ 。又如輝錳礦 $Mn_3 O_4$ 為正錳酸 $H_4 MnO_4$ 之鹽，即 $Mn_2^{++} Mn^{++++} O_4$ 。這些礦物常為 $Mn MnO_3$ 與 $Mn SiO_3$ 及 $Fe SiO_3$ 與 $Fe MnO_3$ 之間像混合物。錳土與硬錳礦常互相轉變，在天然水中成錳土，缺乏水的地方成軟錳礦。

二價錳之礦物可溶於水，富有氧素的氧化錳不可溶，所以氧化強限制錳的移動，還元作用增加錳的移動性。

錳常與鐵同時存在，但此高彼低，互相結合不完全，沒有兩者相當的礦物存在，含錳之褐鐵礦與含鐵錳土成因是不同的。如鐵常因強氧化加水而停積；錳在缺氧時流動，在缺水時停積 MnO_2 ；遂致分離存在。

錳礦物的穩定集中成礦床，主要是在水圈、生物圈和岩石圈的風化帶內之高級氧化錳。

錳可沉積於深海、淺海、淡水河流水底、湖沼底、冰原，地上水、雨水、泉水作

用在土壤——溫濕帶紅壤、凍地表土、火山黑土、濕熱亞熱帶土壤中。生物對錳之聚集、促進氧化都有重要作用。

錳土、硬錳礦、軟錳礦等表成礦物，富集成礦床，為現在所見事實。

古代地層的水成錳礦層有時是碳酸錳礦，當岩層脫離水圈，水成岩起硬化作用，漸達地表，錳礦變為軟錳礦。當岩層降入熱力學第二分圈之深層中（即地表圈之下部——壓力 $1+$ 氣壓，溫度 $50^{\circ}\pm C$ ，深度3.7糸以內），漸失去氧素及水份而生新礦物，遂出現結晶硬錳礦、菱錳礦、水錳礦以及含二價錳的矽酸礦物，同時三價的氧化鐵被還元成二價的氧化鐵，此地帶溫度較地面高，缺少氧與水。

地面富集錳礦常與含碳酸錳的石灰岩、矽質岩、泥質岩及砂岩等有關，再經過風化富集作用，地表富集的錳礦形態為地殼深處所絕不見的現象。

水與生物對錳的生理作用 在水圈、生物圈及岩石風化帶，生物作用是錳質移動變化的重要能力，有大量的錳在生物質中出入不息，生物的生命作用使錳變形而蓄積於體中，微生物並使 MnO 成 MnO_2 及 Mn_2O_3 等高級氧化錳，因而成集中的錳礦。

錳的另一個活動力量為錳的水溶液和膠質溶液，這些水溶液含有碳酸、硫酸、磷酸或腐植酸等，其來源都與生物有關。水溶液可使錳溶解、移動、變化與集中。

淡水中的錳大部成酸性碳酸鹽而存在，其餘部份似與 $SO_4^{''}$ 及 $PO_4^{'''}$ 或腐植酸等結合而存在。 CO_2 可視為生物的產物。

錳的溶於水與高價錳在富於有機物環境的還元作用有關，似與硫化物、氯化物或鐵的還元現象相同。

(二) 錳礦的溶解與沉積

地下水常含微量的錳質，是說明在通常環境下錳可溶於水。什麼溶液對錳溶解作用較強呢？據室內試驗，含碳酸水和泥炭水與含錳矽酸礦物岩石相遇，對錳溶解力最强。但岩石中硫化物多時， CO_2 與硫化鐵作用較易，對錳就差了。
 $MnSiO_3 + H_2CO_3 \rightarrow MnCO_3 + SiO_2 \cdot H_2O$; $MnCO_3 + CO_2 + H_2O \rightarrow Mn(HCO_3)_2$
 溶於水。 $FeS_2 + 2H_2CO_3 \rightarrow FeCO_3 + 2H_2S$; $4FeCO_3 + 2O + 3H_2O = 2Fe_2O_3 + 3H_2O + 4CO_2$

錳在地面被水溶解有下列情況：

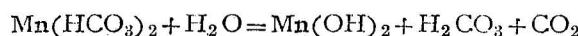
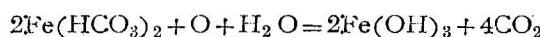
- (1) 岩石中的錳被溶解，主要是受碳酸性水的作用收入溶液。
- (2) 碳酸性水容納碳酸錳、低級氧化錳(MnO)及氫氧化錳($Mn(OH)_2$)為

溶液；對高級氧化錳 (Mn_2O_3 , MnO_2) 很少能成溶液。

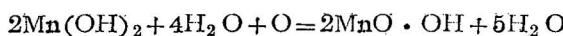
(3) 高價錳化合物被溶解於水，需要還元作用使成低價錳化合物，這主要依賴生物作用。

(4) 硫酸水、鹽酸水、硝酸水對錳矽酸礦物都有強力作用。但在地面分佈不太普遍。

錳的移動 錳與鐵都成重碳酸物時，與氧接觸，鐵很快氧化下沉 (Fe^{+++} 在 pH3; Fe^{++} 在 pH5.1)；錳須在稍鹼性時重碳酸錳才能分離下沉：



$Fe(OH)_3$ 是一種穩定礦物而下沉， $Mn(OH)_2$ 仍溶於水不下沉。當 CO_2 放出時，溶液稍趨鹼性，在微鹼性的溶液中，重碳酸錳及氫氧化錳遇到氧氣（主要是生物作用）時，由減氯離子 (H^+) 作用而成氧化錳，即下沉。此時 MnO_2 的媒介作用促使錳質全部下沉。



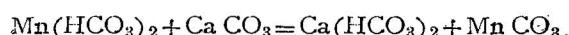
因此，錳礦下沉過程需要下列的主要條件：

(1) 含重碳酸錳溶液需要一度中和或微趨鹼性，其步驟是：(i) CO_2 放出於空氣；(ii) 生物腐朽的還元作用。

(2) 在微鹼性或中性溶液中，重碳酸錳分子分離開，同時不穩的 $Mn(OH)$ 可形成而存於溶液中。

(3) 經過生物的加氯作用成 MnO_2 。

(4) 當遇石灰岩時，碳酸錳也可成功沉積



(5) 在生物繁殖的環境下，如煤系地層造成時期，可能成功硫酸錳。由於生物的還元作用而造成 MnS_2 ，這種極不穩定的礦物很快地變為碳酸錳，而 FeS_2 是可以穩定下來的。

(6) 錳質在地面上成高級氧化錳是常見的現象，就是說，它離開風化母岩不遠就已成不易溶解的礦物而停積。因此，地下水以上的再次富集錳礦是重要的。

(三) 錳礦的存在型式

由上述錳的性質，可知錳礦是成於地球表面的水圈、生物圈及岩石圈上部的風化帶（游離氧素及水份，有二氧化碳存在，為其特徵）。主要經濟礦物為高級氧化錳及碳酸鹽。因此，富集的錳礦床以地表停積及水內沉積為主。有用礦床的分類雖因各地產出情況不同，而有不同的分類，但有一個共同不變的事實，即錳礦物在其生成圈所表現“相”的特徵是顯明的，例如：(1) 地表所成的硬錳礦、軟錳礦、水錳礦等高級氧化錳，都標誌着表成礦物，集中成優富的礦床。雖然它可以成不同的存在狀態，如含錳岩石風化後成表被富集礦床，或殘餘富集礦床，及紅壤化作用中的結核礦床等等，它們的表成礦物的特性是一致的。(2) 水內沉積礦床的礦物可以有氧化錳，但更普遍的是碳酸錳，碳酸錳可以被認為是一個變生礦物，是在氧化不夠的地帶生成的。它的沉積區域可能很廣，但錳質集中的程度遠不及表成錳礦——高級氧化錳。因此水成錳礦時常是品位較低。水成錳礦的產出情況很複雜，主要有下列幾種：(i) 淺海沉積礦床，有的與矽質岩層有關，與煤系堆積有關，與泥質岩層有關，與石灰岩有關；含錳石灰岩為石灰岩含細屑氧化錳，而更常見的是含菱錳礦及含錳的方解石，它的含錳量常低於 15%；有的在粗屑堆積中沉積成錳礦床。(ii) 深海沉積（例少）。(iii) 湖沼沉積，氧化錳或碳酸錳接近表成環境的富集作用。(iv) 與火成岩侵入體有關的錳礦床。

二、中國水成錳礦及其有關礦床的層位和區域

(一) 地層時代上的分佈

震旦紀前

鐵礦 氧化鐵成層狀夾於水成變質岩層中，因為受變質作用，礦石為赤鐵礦和磁鐵礦，矽質高。礦層很多，分佈地區也很廣。

鎂礦 碳酸鎂成結晶大理石層夾於水成變質岩中，鎂鈣的碳酸礦物並存，有時鎂質很高，遠超過鈣的含量，鎂質大理石在華北是很普遍的。

磷礦 在水成變質岩中有層位，有經變質而成磷灰石結晶者，在蘇北區礦很富。

震旦紀

鐵礦 下部粗砂岩中有赤鐵礦層。

磷礦 黑色頁岩含磷。

錳礦 中、上部頁岩系含錳層風化後成富礦，又含錳石灰岩層，其層位很多。

鎂礦 在下、中、上部都有白雲石灰岩層，其受變質者成石棉、滑石等。

寒 武 紀

磷礦 寒武紀底部的磷土層（華中，西南）。

錳礦 寒武紀底有錳質岩層與菱錳礦層（？）（華北）。

奧 陶 紀

石膏 夾於中部奧陶紀石灰岩層中（山西）。

白雲石 下部奧陶紀的白雲石層在華北、西南都有存在。

錳質石灰岩 川黔間下部奧陶紀石灰岩及龜裂石灰岩，都含錳質。

志 留 紀

磷礦 下志留紀上部泥質頁岩及石灰岩鏡體層，泥質砂岩等含磷質。

泥 盆 紀

鐵錳礦 中上泥盆紀赤鐵礦層，層位不一。有時鐵礦層之上有錳礦層。

石灰岩有時夾錳礦，產狀尚未瞭解。

石 炭 紀

鐵鋁礦層 石炭紀中下部或底部有鋁土層，有時有赤鐵礦層、碳酸鐵層、煤層、高嶺土、硫化鐵結核等。

二疊紀煤系地層

碳酸鐵 煤系地層中夾黑色帶狀礦層。

硫化鐵 煤系頁岩夾層狀或結核黃鐵礦。

煤層、油頁岩 煤系地層。

磷土礦 煤系下的含磷泥質頁岩。

錳礦 華南上中二疊紀煤系下含錳矽質頁岩，及華北石盒子系含錳頁岩等。

氧化鐵 局部的與玄武岩有關，或硫化鐵的氧化有關。

三疊紀（以華南海水沉積為主）

白雲石及碳酸鈣。

石膏、食鹽及其他易溶鹽類。

石油局部有煤層。

侏 羅 紀

煤，碳酸鐵，高嶺土砂岩。

白 堪 紀

氧化鐵 自流井層的底部有赤鐵礦。

食鹽，石膏，芒硝等鹽類礦物。

天然氣，石油。

第三紀

沼鐵礦，磷，石油，石膏鹽類，鈷……

第四紀

鐵錳結核、砂類礦、鹽類礦等，紅壤停積、冰川停積、沖積、風積、蒸發沉積，各種氣候的陸地沉積及海濱沉積。

以上所列是比較突出的一些沉積礦產，這些已經對於沉積環境有着代表性。固然，一個時代的地層在各個區域因自然環境的差異有所不同，但是它們在廣大區域裏有着一致性，也就有着時代性。茲總結如下表：（圖1）

各地質時代沉積情況簡表

附圖一

	燧石	磁鐵	堆土礫	硫酸鐵	硫化鐵	碳酸鐵		氧化鐵
第四紀		—						—
第三紀		—	—				藻類 煤系	(沼鐵礦)
白堊紀							藻類 石油	
侏羅紀						—	煤系 高嶺土	
三疊紀				—			石油 苔類	
二疊紀	+++	—			—	—	煤系	
石炭紀	*				—	—	煤系	(鐵鋤層)
泥盆紀	+	—						
志留紀			—					
寒武紀	+	—					藻類 石膏	
奧陶紀		—						
東武紀		—						(鐵質岩層)
震旦紀	+++	—	—	—				
震旦紀前			—	—				

— 含錳石灰岩 — 白雲岩

圖 1

(二)各種礦產沉積情況的簡述

1. 鐵石 矽素的活動主要是集中於生物圈、水成岩圈，或有一部集中於變成圈的上帶 (Cementation zone)，至於地殼深處矽素將稀少，而變為初生矽酸礦物，如角閃石、輝石等，高嶺土復原成雲母長石等是。在生物圈中石英成細末，在水中成膠狀 $\text{SiO}_2 + n\text{H}_2\text{O}$ 型的物質，由固態的蛋白石以至水溶液狀膠態矽酸。其

來源，因為生物圈內的矽酸鹽因有水、二氧化碳及氧素的存在，漸分解析出成石英、玉髓或矽酸微粒的溶膠，這不是因為加水作用 (Hydratation)。生物作用對矽酸的析離與集中起着很大作用。

燧石是指極細的矽質沉積物（包括燧石、碧玉、玉髓類的岩石），我們說這些矽質是從陸地沖下來的，它的沉積地區是陸地上淡水流入海時影響所及的地方。它的沉積與上述陸地地形的關係有：

- (1) 當附近陸地平緩，泥質也減少時， Ca CO_3 緩慢沉積，矽質受到淡水沖入時下沉成層。
- (2) 同上情況但無淡水沖動時，矽質成結核，在沉積面上逐漸加大。
- (3) SiO_2 溶液與 Ca CO_3 相遇成結核。
- (4) 有泥質時 SiO_2 與泥質同沉為矽質頁岩，比同 Ca CO_3 沉積較快。
- (5) 有泥質而遇間隔的淡水沖動時，則與頁岩成間互層。

燧石沉積表示一個穩定的近海沉積。

2. 菱鎂礦及白雲石 鎂素是生物圈重要活動物質之一，其化合物甚多，最重要者為含水矽酸鹽及碳酸鹽，在有水的條件下循環變化：有水矽酸鎂 \rightleftharpoons 有水碳酸鎂 \rightleftharpoons 白雲石和菱鎂礦。在變成帶中缺少水分而成蛇紋石、滑石、凍石等。

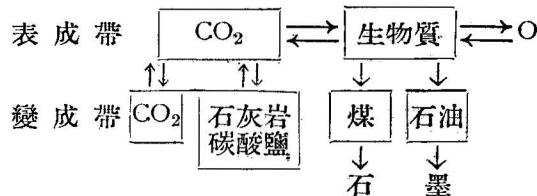
- (1) 碳酸鎂是海水沉積。
- (2) 在沉積時（還未硬化）海水對 Ca CO_3 的滲濾作用，使碳酸鎂富集，是造成鎂礦原因之一。
- (3) Mg CO_3 對 Ca CO_3 的交替作用，是肯定有的事實，

$$2\text{Ca CO}_3 + \text{Mg CO}_3 = \text{Ca Mg}(\text{CO}_3)_2 + \text{Ca CO}_3$$
 留於溶液中。
- (4) 需要減氧環境。
- (5) 不正常的鹽度（鹽及石膏……）可幫助碳酸鎂下沉。
- (6) 海底緩慢上升使滲濾作用保持進行，但必要維持減氧環境。
- (7) 寒武紀以前的富礦與岩石受變質作用有關。

3. 磷土礦 磷也是在生物圈生活力 strongest 的元素，通過生物的吸收富集作用，成了大量的磷土礦床。當這些表成礦受到高溫高壓，就成了變成礦物——結晶磷灰石等。因此，表成磷礦是重要的（參閱地質學報 33 卷 1 期 37 頁）。

4. 碳酸鐵 在有炭質供應的境地，氧化鐵加炭可成功碳酸鐵。矽酸鐵加 CO_2 ，硫酸鐵與碳酸鈣反應，都可成碳酸鐵，這些都是氧化不強的環境，炭質的供應如

煤系地層常有菱鐵礦，在二疊紀煤系多黃鐵礦，如有菱鐵礦成黑帶式；在侏羅紀煤系硫化鐵很少，菱鐵礦及泥鐵礦成層厚；這說明前者還原作用強，後者較弱。還原作用與生物有關，如：



5. 硫化鐵 在游離氧少的地方，生物所造成的 H_2S 可生成各種硫化物，這些硫化物與溶液中的礦質反應成功硫化鐵，由生物供應的硫質增加成黃鐵礦。在煤系生成時黃鐵礦多，是標誌還原作用強。

6. 氧化鐵 鐵的化學史比較複雜，鐵原子僅一部份與氧素結合，其它一部與硫、砷、鎘、銅、鎳、鈷等有關，但鐵的氧化物仍為地殼最重要物質之一。在初成礦物中即有氧化鐵，其他鐵的化合物在表成帶都變為氧化鐵而集中存在，在生物圈氧化作用強的地帶沉積下來。

表 I 沉積區域及層位

海退

1. 最薄的沉積代表最老層位
2. 成礦環境由近海至遠海為 1—6，在完整
的地層柱狀剖面上成由下而上的次序。

海進

1. 最薄的沉積代表最新地層
2. 由近海至遠海沉積區 A—E，在柱狀剖
面上次序相反(附表)。

礦產帶在一個區域地層柱狀剖面上的次序					
海進沉積(例)			海退沉積(例)		
	石炭二疊紀			三疊紀	奧陶紀
	華北	華南		西南區	華北 西南
E 深海沉積			1 蒸發沉積	× (石膏)	× (石膏)(鹽)
D			2 (氧化區)		× (錳)
Γ 石油 煤，硫化鐵	×	×	3 煤	×	
B 磷，錳		×	4 鎂鹽	× (鎂)	× (鎂) (鎂)
Β (氧化區)	× (鋁土)	× (鐵鋁)	5		
A 機械沉積			6 深海沉積		

上表說明一般的規律，事實尚不這樣簡單，大的輪迴中一定夾着繁複的波動，例如 CaP_2O_5 , $MnCO_3$, Fe_2O_3 ……常在海進沉積中有一度海退而成； $MgCO_3$,

Sr CO_3 ……則恰相反。在平面分佈上看，總是海水深淺、地區的轉移、各區地形的發展變化，所以海水進退在地層上的記錄是一個長時間廣大地區的總結，包括氣候、生物等等條件的變化與發展。

三、兩個實例和礦床型式

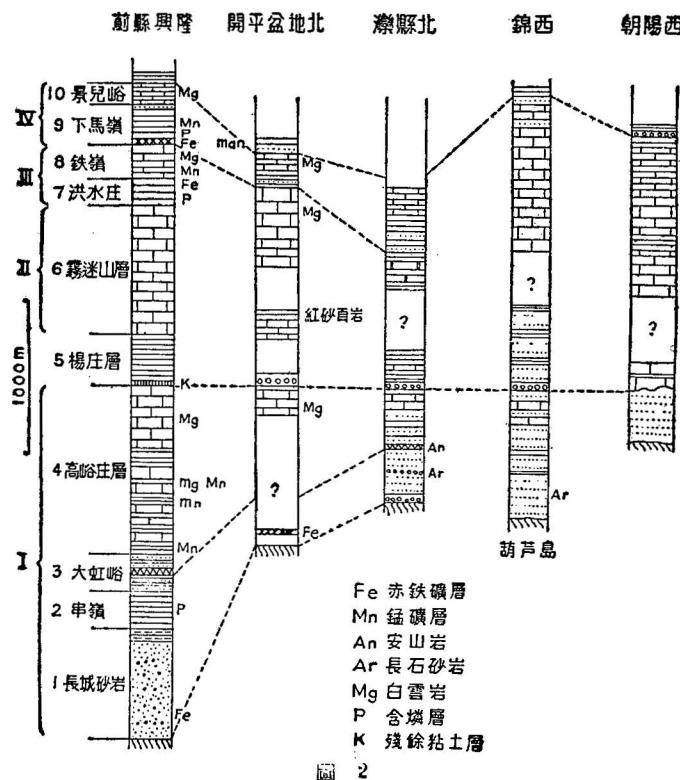
(一) 輒熱震旦紀地層沉積岩相與沉積礦床的初步分析及其問題

根據很不完全的資料作如下的介紹，以備參考。

震旦紀地層的分佈 震旦紀地層存在於幾個中生代盆地裏面，如朝陽興隆、阜新錦西、薊縣遷安、開平灤縣等盆地。這些構造同震旦紀的沉積地形沒有直接關係，但在阜新承德線以北沒有震旦紀地層的沉積是一個事實。這說明熱蒙古陸的南坡沉積了幾千公尺厚的震旦紀地層，後來又經過地殼運動造成東北西南向“多”字形的褶曲，包括上述各盆地和各盆地間的背斜構造，如古北口南的石匣背斜、馬藍峪背斜、灤縣之吳莊背斜及錦縣背斜等，同時褶皺所在就伴生着斷層和岩漿活動（侵入岩與噴出岩）。那末這些構造對於含錳岩層的暴露與地面富集，應該是有影響的（現代露出地表含錳岩層的氧化富集作用是顯明的，是否餽頭頁岩以前的地表氧化作用也造成礦床呢？中生代地層下面的震旦紀含錳岩層是否也會經這樣氧化富集作用呢？）；火成岩的生成對地層中的錳質集中也是有作用的（我同意王鈺、曹國權同志的意見：當火成岩侵入在含錳質的圍岩時，由於融蝕集中、分化凝固而造成錳礦體）。

表II 震旦紀沉積岩相的概況

薊縣興隆區		開平灤縣區
10 錫兒峪石灰岩頁岩白雲岩		同（白雲質石灰岩）
9 下馬嶺含磷，黑色頁岩鐵，頁岩泥灰岩、砂岩 底部赤鐵礦		泥質砂質之間互岩層
沉積間斷		
8 鐵嶺白雲岩、石灰岩與頁岩含錳、鐵		白雲質石灰岩、頁岩
7 紅水莊黑色頁岩含磷		？
沉積環境變化		
6 霧迷山石灰岩		白雲質石灰岩、紅色頁岩、砂岩
5 楊莊紅色岩層底有粘土層		底部礫岩厚30米，上為砂岩
顯著的中間間斷		
4 高峪莊石灰岩白雲岩頁岩含錳		白雲質石灰岩、頁岩與砂岩
3 大紅峪砂岩頁岩含錳		長石砂岩、頁岩、高嶺土、砂岩
2 串珠黑色頁岩含磷		
1 長城砂巖		底部礫砂岩與赤鐵礦層



根據冀北熱東幾個簡略的剖面有下列的概況（參閱圖 2）：

(1) 底部礫砂岩情況 在開平灤縣區底部，礫岩層厚數十公尺，其上為長石砂岩、高嶺土砂岩，有赤鐵礦層，砂岩全厚一千餘公尺，這說明此區為開灤區南面古陸地的近海灘地沉積。在朝陽以西，底部砂岩厚僅三百餘公尺，其上有顯明的間斷，也說明朝陽以北古陸的近岸現象。這一段地層沉積環境氧化作用強，富鐵無錳。同時，在興隆薊縣底部砂岩之上有厚數百公尺的黑色頁岩，再上面有錳質頁砂岩層，繼以石灰岩層，這說明由興隆薊縣區到開平灤縣區之間，串嶺、大虹峪、高峪莊這一段地層中可能有較富錳質頁砂岩的存在，它的層位可能向南漸高。

薊縣以西此段地層中的錳礦視沉積情況的穩定而質量增加，可有三種現象：

(i) 下層砂岩部份變細，向西漸含錳質，向上頁岩與灰岩過渡帶錳質加富；(ii) 下層砂岩不減厚，向上頁岩與石灰岩間互帶加長，錳質集中；(iii) 除非沉積情況太不穩定時（粗或紅砂岩夾石灰岩），錳礦就不易沉積了。因此，薊西地區是有希望的。

(2) 中間間斷 楊莊紅色地層是富含氧化鐵的土質岩層（是否與華南冰磧時

期相當或有環境上的關係〔風積層?〕，現尚無充足證據），在開平灤縣區有厚30公尺的礫岩層，上面有紅色岩層；葫蘆島區有厚100公尺的礫岩位於震旦紀下部石英岩之上。由此可知楊莊及霧迷山這段地層愈向東南岩相愈粗，很少有較富錳質岩層沉積的機會（除非當時地形另有一個槽地區存在）。主要原因是：這段地層是一個不完全的沉積輪迴，在楊莊紅色地層（紅色細砂富鐵氧的岩層，或礫石、長石砂岩……）之上沒有泥質岩、黑色頁岩等過渡層，而直為厚層石灰岩，這種驟然的變化是不完全的輪迴，如果有錳礦須在輪迴穩定的區域（楊莊層不是冰磧或風積的話）。

(3) 尾期沉積 震旦紀地層沉積的尾期有兩個清楚的沉積輪迴：一個是洪水莊與鐵嶺層，第二個是下馬嶺與景兒峪層。他們每一個輪迴的地層岩相有相似之處，即由下而上為：砂頁岩（下馬嶺層有赤鐵礦）、黑色頁岩（含磷）、砂質頁岩（含錳）、石灰岩（白雲石），這段地層分佈很廣，岩相穩定，較富的含錳層是有望的，薊縣已有跡象薊東應予注意，朝陽附近有錳層，承德凌源附近這個層位有錳層也是應該肯定的。至於什麼地方有富礦呢？還需要進一步了解區域沉積情況（原生集中條件）和富集情況（氧化富集的條件，包括由成礦時期到現在任何地質時間的作用）。

(二) 二疊紀煤系底部的含錳地層

在華南二疊紀孤峰層（或樂平煤系底部）含錳岩層分佈很普遍，其沉積情況的一致性如下：

- (1) 含錳地層位於地層沉積的不整一面之上。
- (2) 底部為砂質岩層，厚數米以至數十米，或更接近一個沉積的波動面。
- (3) 錳質與燧石岩層有密切關係，礦層有一層或數層與粘土、砂頁岩交互存在。
- (4) 炭質石灰質黑色頁岩，與錳礦層相接近，有時有黃鐵礦細粒及磷質。
- (5) 錳礦含鐵質高，有時鐵的含量高於錳。
- (6) 上部接煤系岩層——煤層、砂岩、泥質岩層、石灰岩層等。

上述兩種錳礦床的型式不完全相同，第一種沉積錳礦床與泥質岩層石灰岩共存，其產生可能與黑色頁岩有關。因為沉積岩相變化顯明，錳與鐵分開，自下而上大致如：(i) 砂礫岩層有氧化鐵的沉積；(ii) 黑色頁岩含磷；(iii) 泥灰質岩層矽酸鐵，錳礦；(iv) 石灰岩，白雲岩；這樣輪迴重複數次。第二種錳礦床與燧石

岩層共生，其基底為砂岩，位於不整一面之上，在夾煤地層之下，有時有含磷泥質岩層。此外第三種，粗粒岩中的錳礦，如無錫五通砂岩的錳礦床。第四種，如震旦紀、奧陶紀的含錳石灰岩，品位較低。但在適宜條件下可大量採用。第五種，第三紀紅色地層中的錳結核。第六種，第四紀紅壤化作用的錳鑛結核，其一部份成因可能與冰磧物有關。在湘桂贛川都有分佈，在沿海區其基底為玄武岩時，其結核為錳鐵鈦鈷類型。第七種，與岩漿侵入作用有關的錳礦床。

四、對尋找錳礦的幾點意見

(一) 地質方面

1. 表成礦床 根據錳元素的化學生活，表成的高級氧化錳是主要優質礦，因此可注意的有：

(1) 含錳岩層被氧化集中的表被礦床。

(2) 濕熱地帶風化殘餘作用（如紅壤化作用）富集的錳礦結核礦床，在湘桂川贛粵閩此類錳礦的存在是肯定的，其地質及礦石情況有進一步瞭解的必要。

(3) 大陸盆地堆集的尋查，中國中生代侏羅紀、白堊紀以至第三紀的沉積，分佈很廣。其條件適宜的，如當時的老年地形區，風化物質多，生物作用強的沉積環境，一個長期風化面上表成礦物的集中情況，是值得注意的。

2. 海水沉積 根據大地內斜形勢，礦床往往分佈廣，成大量的礦床，需要進一步的工作：

(1) 與泥質岩、石灰岩有關的含錳地層，如震旦紀錳礦。

(2) 與燧石層有關的含錳地層，如孤峰層錳礦。

(3) 其他有：下中奧陶紀、川黔區震旦紀等含錳石灰岩、五通砂岩中的錳礦、泥盆紀含錳鐵地層、寒武紀底部含錳地層、石盒子系含錳地層……等。

3. 與岩漿侵入作用有關的礦床。

(二) 對錳礦石的注意

(1) 高級氧化錳礦石的性質與含量；(2) 少鐵之錳礦石錳的含量及與鐵的比例；(3) 高鐵錳礦或高錳鐵礦石，錳鐵的總量與比例；(4) 含錳石灰岩含錳8—10% 即可用；(5) 碳酸錳礦石的錳含量與共生礦物種類；(6) 燧石錳礦的錳含量與燧石量；(7) 有害於冶煉的元素如磷等；(8) 礦床與採礦工程的關係；(9) 礦石對選礦處理的關係；(10) 其他有用礦物的含量。