



第一輯

地質出版社

1956年

# 地 球 化 学 專 輯

第 | 輯

本專輯收集了有关地球化学方面的十五篇文章，內容比較丰富。“論地球化学的任务”一文叙述了地球化学研究的基本范围，使讀者們明确地球化学的基本任务。“論地球化学的基本規律”一文是討論对金属礦床很特征的重金属的地球化学問題。“苏联以外各國的地球化学現狀”一文主要談到目前國外地球化学發展的一般情況。此外，还有談金属礦床的地質与地球化学，个别元素的地球化学，如鈷、鉻、鋯、鈮、鉱、磷、鉄、銅(銅)、鋁、鉻、鉬、鎢、錫、錳的地球化学。

本輯可供从事地球化学研究工作的人員和从事礦物、礦床等研究工作的人員以及地質勘探人員参考。

## 地 球 化 学 專 輯

### 第 1 輯

著 者 A. Г. 別 捷 赫 琴 等

譯 者 沈 永 直 等

出 版 者 地 質 出 版 社

北京宣武門外永光寺西街3号

北京市書刊出版業營業許可證出字第伍零零號

發 行 者 新 華 書 店

印 刷 者 地 質 印 刷 厂

北京廣安門內教子胡同甲32号

編輯：徐幼先 技術編輯：張華元、李璧如

校對：白叔鈞

印數(京)1—5760册 一九五六年十月北京第一版

字數：180,000字 一九五六年十月第一次印刷

定價(10)1.40元 印張 7 1/2 插頁 1

開本31"×43" 1/2

## 前　　言

為了滿足讀者們在各種專業方面學習和參考的要求，我們分別編輯下列幾種不定期出版的專輯：（1）地質專輯；（2）礦產專輯；（3）地球化學專輯；（4）地球物理勘探專輯；（5）水文地質專輯；（6）工程地質專輯；（7）鑽探專輯。

“地質知識”和“地質譯叢”兩種刊物自出版以來，都曾受到廣大讀者的歡迎，在傳播地質新知、交流先進經驗上无疑是起了很大的作用。但這兩種刊物都是綜合性的，便於讀者廣泛地多方面地吸收知識，而對於讀者在專業上的參考和鑽研則感不便。我們有見于此，參照了許多讀者的意見，按專業分別出版以上幾種專輯。內容一方面有蘇聯和其他國家的論文，一方面也有本國的專門性著作。取材除了各種尚未發表的譯文和寫作以外，也選載一些過去在“地質譯叢”或“地質知識”上曾經刊登而比較有价值的材料。每輯除屬於一定的專業外，並尽可能圍繞一定的中心，說明一定的問題。這一大類專輯的出版，相信定能給讀者們以很大的便利。

本專輯的主要對象是技術員以上的地質工作人員以及高等學校有關專業的師生。

最後希望讀者不斷提出改進意見，並源源供稿和推薦選題，以便本專輯能更臻完善。

## 自 錄

論地球化学的任务.....	A. Г. 別捷赫琴	( 5 )
論地球化学的基本規律.....	A. Г. 別捷赫琴	( 10 )
苏联以外各國的地球化学現狀.....	Вл. В. 舍尔宾納	( 36 )
賤金屬礦床的地質与地球化学.....	威尔遜	( 53 )
地壳中鈷 分布.....	Д. П. 馬柳加	( 92 )
銻、鋨、鉿的地球化学.....	蘭卡瑪及薩哈瑪	( 112 )
釷的地球化学.....	" "	( 124 )
磷的地球化学.....	" "	( 128 )
鋅的地球化学.....	" "	( 137 )
銅( 銅 )、鉬的地球化学.....	" "	( 146 )
鎢的地球化学.....	" "	( 152 )
鉬、鎢的地球化学.....	" "	( 158 )
鈾的地球化学.....	" "	( 164 )
錳的地球化学.....	" "	( 171 )
鍺的地球化学.....	戈尔德施密特	( 185 )

# 論 地 球 化 学 的 任 务

A. Г. 別捷赫琴

隨着擴大我們工業的礦物原料基地的工作而开展起來的巨大規模的地質研究工作為地質科學——其中也包括地球化的發展創造了有利的先決條件。對於成礦作用的地質環境的研究同時也進行了對於礦床的詳盡的礦物學研究和化學方面的研究，這些研究在很多情況下就自然的產生了在實際方面極為重要的有關地球化學現象的理論上的結論，這些地球化學現象表征著金屬礦床的形成作用。

自从維爾納德斯基出版了他的卓越的“地球化學綱要”（1934）以後，人們對於地球化學問題的興趣大大的增高了。

出版於1933年到1939年間的費爾斯曼的四卷“地球化學”著作在傳播地球化學知識方面起了巨大作用。

蘇聯的地質學家們從斯米爾諾夫的關於硫化礦床氧化帶的著名的專論（1951）中取得了關於這方面的豐富的地球化學實際資料。我們也可以從維諾格拉多夫（А.П. Виноградов）（特別是關於生物化學方面）、柯爾任斯基（關於交代作用和變質作用方面）、金茲堡（關於風化殼方面）、斯特拉霍夫（Н.М. Страхов）（關於水盆地中沉積作用方面）以及其他蘇聯學者的著作中獲得許多寶貴的地球化學資料。

別洛夫在晶体化學領域方面的研究以及對於岩石及金屬礦床中礦物組合的共生分析提供了極大的興趣，因為共生分析使我們有可能獲得關於形成礦石沉淀的化學反應的更真實的概念。最後，為查瓦里茨基所擬定的岩石的岩石化學分析法（1950）具有重要的意義。

所有這些研究礦物質的新方向對於地球化學都有著直接的關係，因此也應該在這門科學的教科書中找到相應的反映。這就有必要重新考慮一下地球化的任務了。

薩烏科夫在他的“地球化学”教程中，根据維爾納德斯基和費尔斯曼的定义，認為地球化学的基本任务是：

“1.闡明各別化学元素在地球各圈（地圈），特別是地壳中的分布規律，也就是說，闡明地圈的質与量的成分以及决定各种元素不同分布的原因。

2.闡明化学元素在地壳中迁移的規律性以及化学元素在地壳各部分中分布不平衡的原因（例如一方面金屬在礦床中富集而另一方面在岩石中分散）。闡明与上述相关的决定元素共存及其以某些礦物綜合体（即所謂元素和礦物的共生）形式沉淀的順序性的原因”。

从地球化学的定义本身出發來确定地球化学的任务不一定正确，因为地球化学的定义不可能永远不变，不可能不随着地球化学的發展而改变。在确定这些任务的时候我們應該依据在这个領域中所有的一切成就，應該考慮到实际的迫切需要和尽可能地考慮到这門科学今后的發展远景。

在轉入到闡明作为地球的化学的地球化学的任务以前必須簡略地着重指出其區別于其親緣科学——化学——的主要特征，后者是研究物質、物質的变化（即化学反应时的变化）和伴随这些变化的現象的科学。

我們知道許多化学元素在自然条件下远不能形成如像以實驗室方法所能獲得的一切离子。在地壳中進行化学作用时，由于这些作用是在相对的狹小的氧化—还原电位的範圍內進行，因此生成各种原子价的离子的可能性就大受到限制。这基本上也說明了自然化合物——礦物——相对的数量不多这一事实（成礦时，离子或原子結合的可能的数量大大縮減了）。此外，很多低克拉克值（元素在地壳中的平均含量）的元素，在当它們的离子按其大小和化学性質，近似于廣泛分布于同样条件下的其他化学元素的离子时，結晶作用的結果或不形成或者極少形成独立礦物（例如鉛、鎵、銻、鈦、銣、鎘、硒、溴等）。这些元素基本上是呈对于在礦物中分布更多的元素的类質同像混入物形式成分散状态存在着。而在實驗室和工厂的条件下就完全有可能造成这些元素的任意濃度，并且不僅可以人为地制取各種極不相

同的化合物，而且也可以使它們分离成金屬或原子状态。

由以上已經可以看出化学作用的自然条件是和实验室里的化学作用的条件怎样的不同。虽然自然反应具有在規模上更为壯偉的景象，但是地球化学作用——这种作用我們是以对 其最終的轉 变產物（礦物）來進行研究的——与实验室条件比較起來是以其較少的多样性为特征的。我們知道表生形成物的礦物是最多的，这些礦物是在低温低压的条件下，在氧的高分压的情况下，最后，在地球上有机物質廣泛發育的条件下生成的。但是这里所形成的化合物的总的數量和用人工方法所能獲得的数量相比較也是非常少的。

費尔斯曼在講到地球化学和化学及晶体化学的区别时完全正确的強調指出：地球化学的經歷是比預期的更为規律，更少多样化。因此化学化合物形成的規律性以及与之相联系的在造礦作用时各別元素的習性的規律性也是比較簡單的。

这样，將地球化学分出來成为一个独立的科学部門就有了足夠的基礎。

如果地球化学是地質科学之一，那么很自然的，它的內容也應該能夠更全面地滿足擺在这門科学面前的目的。除了屬於地壳或者整个地球的一般地球化学情况以外，主要的應該注意地質学實踐中必須處理的对象。这里，闡明礦床作用的地球化学規律性当然具有最重要的意义。可惜，我們的地球化学家在这一方面的工作仍然还做得很少。金屬礦床的研究者們虽然沒有这方面專門的修养，也不得不親自來研究這些問題。必須提醒，地球化学規律性的知識和其他的地質学的知識一起在地質勘探工作有效的進行中有着巨大的帮助。

从現代科学的成就及科学發展的远景出發，并且也根据了从實踐中所提出的質詢，使有可能來拟定出地球化学的主要任务。

第一个任务——研究地壳的平均化学成分和各別元素及其同位素在地壳各部分中分布的規律性。

在這一个科学領域里我們已有很多的成就。在这些問題的研究中起着顯著作用的是我們祖國的学者——維爾納德斯基、費尔斯曼和維諾格拉多夫。

但是擺在我們面前的仍有着巨大的研究工作：闡明在某種岩漿的或沉積的綜合體和各別岩石中“少量”元素的平均含量，特別是在金屬礦床地區為了查明礦石與母岩或圍岩之間的關係的規律性就更為必要。這些工作在某一地區尋找新的金屬礦床進行專門的金屬測量時可能有極重大的幫助。

最後，在我國在維諾格拉多夫的領導之下所進行的對自然形成物中元素的同位素成分的研究引起了極大的興趣。

另外一個任務——研究化學元素在晶體化學規律的基礎上在各別礦物中和在各種成分的、成因上彼此相關聯的礦物綜合體中結合的規律性。

在這個研究領域里，費爾斯曼、戈爾德施密特、別洛夫、斯大林凱維奇-波尼曼(И.Д. Старынкевич-Борнеман)及其他學者已經定出了不少的法則，這些法則無論在科學上或者實際上都是很有價值的。對比化學元素在各種礦物中組合規律性使有可能解決很多重要的問題：從溶液或熔體中形成晶體時，某些離子的選擇是按照什麼次序並且又是為什麼會完成呢（根據成礦作用的物理—化學條件）？為什麼自然界中，在各種順序地生成着的內力作用和外力作用的產地中會發生化學元素的有規律的分布呢？怎樣解釋已經查明的貴金屬和稀有金屬在某些礦物中的富集，雖然它們在原始溶液中的含量是稀少的，等等。

根據礦物在礦石和岩石中的共生關係來研究自然化學反應也是重要的任務。

這是極重要的地球化學的領域，但是直到現在工作做得還是很少的。在研究礦床時這一個領域具有特殊的意義。

柯爾任斯基在物理化學原理的基礎上擬定了在變質岩中礦物組合的共生分析法以後這種研究就成為可能了。可以找到研究礦物共生關係的方法，也可以找到應用礦物共生關係於金屬礦床的方法，金屬礦床是成分上和構造上更為複雜的自然形成物。

要知道對於作為相應於一定的、順序發展的成礦作用階段的共同生成的礦物群的平衡組合做對比的研究具有巨大的意義。從這些研究的結果可以得出，在化學反應時，伴隨着各種極不相同的礦床和岩石

的形成作用的同时，这些化学元素活动規律性的極为有趣的結論。已經確定，这些研究也具有很大的实际意义。

只有在研究了所有实际材料和在解决上列任务时所得出的結論的結果之后，我們才有可能來闡明地球化学中的根本問題——在地壳中的各种物理化学条件下所進行的与地質作用的發展相联系的化学元素迁移的歷史問題。

应注意，化学元素在地壳中的迁移作用是不能直接被觀察到的。有关这方面的結論我們只能从反映礦物形成作用的自然現象的各方面的研究結果中得到。

当進行这些研究时應該揭露化学元素在順序地形成的岩石綜合体以及成因上与之相关的礦床中分布的規律性；應該考慮到在各种物理—化学条件下進行的成礦作用中元素結合的晶体化学規律；應該闡明根据在岩石和礦床的各个形成时期和形成阶段中順序生成的共生組合在化学反应时化学元素活动的規律性。只有通过这种方法 我們 才能够接触到关于在自然条件下導致元素集中和分散的原因的更真实的概念。

岩石和礦床塊体所有組成部分之間的空間关系和時間关系的分析引向解釋地質作用發展過程的歷史的順序性，与之同时也解釋了化学元素的迁移歷史。这些研究在准确的科学成就的考慮下進行得愈深入愈詳尽，那么我們关于分異以及礦床形成时物質迁移的判断就更接近于真实。

这样，地球化学作为关于化学元素的性質的科学、作为关于化学元素在地壳中進行着的化学变化（反应）时的習性的科学、以及作为与上述相联系的关于元素迁移規律和元素在時間上和空間上分布的規律性的科学就應該一方面依据建筑在門德雷耶夫元素周期系的基礎之上的化学本身的科学成就，而另一方面應該和考慮到晶体化学規律的具有明确的目的性的礦物学研究取得有机的联系。

本文譯自 Доклады Академии наук СССР. 1954, 16.

作 者 А. Г. Бестехтин.

於崇文譯 趙其淵校

# 論地球化学的基本規律<sup>①</sup>

A. Г. 別捷赫琴

在本文中將主要地來討論對金屬礦床很特征的重金屬的地球化學問題。在對原子和離子構造深入分析的基礎上，對已經被礦相學研究所確定的礦物共生關係的規律性得到了解釋。這些研究令人信服地說明了基本的地球化學規律（化學元素在地殼中的存在決定於這些元素的原子的構造）在礦物學的研究中有着廣闊的應用。

## 前 言

從事於金屬礦床研究工作的地質學家們愈來愈對地球化學的問題表示出了十分合理的興趣，地球化學這一門科學的奠基者為維爾納德斯基和費爾斯曼。由於金屬礦床在本質上並非別的而是發生於地殼多種不同條件下的複雜的自然化學反應的產物，那麼人們希望知道為自然界中化學元素的習性所控制著的規律並以此能夠更有意識地對在礦床勘探中所確定出之規律性進行進一步之研究也就很十分自然的了。

遺憾的是我們的地球化學家們在這方面對我們的帮助依然很少。雖然有許多對我們很有意義的問題還在十年以前就為費爾斯曼在其主要著作“地球化學”中提出來了，但直到如今這些問題在我們的文獻中尚未得到必要的闡明，如果不計算索波列夫（В. С. Соболев）、卡普斯琴斯基（А. Ф. Капускинский）及其他人的一些個別的有意義的論文的話。不久以前出版的薩烏科夫的地球化學教科書（該書的中譯本“地球化學”，見地質出版社1955年出版——校者）很好的闡明了關於地球化學的一般性的問題，但有关為我們所感兴趣的成礦作用問

①供譯討論。

題方面的章節却不能滿足地質學者們目前的要求。在這些章節中基本上是以地球化學的面貌解釋了一些有關原始岩漿分異問題的為大眾所熟知的某些觀點；某些陳舊的為蘇聯學者所駁倒的關於金屬礦物在早期結晶過程中按照所謂“索普布什規則”分泌的時間問題的觀念等等；而對最重要的熱液礦床的問題，則開始只是引述了一些最一般和片斷的關於其成分的知識，然後敘述了關於熱液礦石發生的各種假說和個別的原理，而其中大部分在我們目前的認識水平上是不能夠加以同意的。

同時蘇聯研究者們對不同成因礦床礦石的物質成分進行系統研究的結果，積累了新的豐富的實際材料，這些都是在地球化學方面經常是最有關係的。為了查明在成礦過程中的規律性而對這些資料進行必要的處理，由柯爾任斯基（Л. С. Коржинский）及本文作者所發展了的共生組合的研究將具有特別的意義。這樣，正如在一系列論文中所已表明的一樣成功地發現了許多有關一些個別元素習性的特性。

但是科學思想並不能為這些所滿足，它力圖利用現在物理、化學領域中所取得的成就來查明所有這些地球化學現象的原因。我們知道目前的物理化學是在門德雷耶夫周期律的基礎上發展起來的。費爾斯曼對這一問題曾寄予了巨大的注意力。實際上在其所著的“地球化學”一書中，整個第三卷都花在這一複雜的問題上了，在序言中他還強調指出“書中有很多問題只是被擬定出來了，很多問題只是被提出來了，但遠遠未能得到解決”，和“對地球化學問題進一步的研究只有在對原子構造和原子外殼特性的研究基礎上來進行才是可能的”。

為了想解釋已經確定了的重金屬在自然作用中性質的規律性，我們做了對原子構造特性進一步加以分析的嘗試。同時在這一論文里，有必要把研究範圍只限制在對地殼範圍內自然條件下化學元素的外層電子殼及與之有關的化學性質上面。

### 元素的周期系及其地球化學特性

門德雷耶夫對位於某一序列的元素的化學性質變化方面周期律的

天才發現不僅标志着化学本身領域中觀念的革新，同时也廣闊地推進了一系列兄弟科学的迅速發展。基于这一發現，加上在二十世紀所獲得的最偉大的理論綜括，在這一規律中又引入了新的內容，并且將它提到了更高的高度。

目前形式的元素周期系是地球化学的不可分割的基礎，是我們探尋中的“引路的星辰”（費尔斯曼語）。現在許多人都已經深信化学元素在地殼地質作用中的習性与原子的电子層構造，特別是外層电子層的構造有关，因而也就是决定于元素在門德雷耶夫周期表中的位置（圖1）。十分自然，外層电子層構造相同的元素具有共同的或相近的化学性質。換言之，也就可以以此來解釋在不同类型岩石和礦石中这些元素为什么可以常常地一塊存在。下列諸重要性質同样也都与原子構造的特性有关：原子的离子化能力，亦即原子形成某价离子的性能，因而也即接受一定的相应电荷的能力；在反应时的离子的大小。这些性質，如我們所知，在形成化学化合物时有着決定性的意义，这些化学化合物就是我們所研究的作为各种地質作用產物的礦物。

这一些久已确定了的相互联系，查瓦里茨基（A. Н. Заваричский）曾概括成下面的話句：

“因此，現在已几乎成为合理的基本的地球化学規律，可以这样來表述：化学元素在地壳中的存在取决于这些元素的原子構造”。

为查瓦里茨基提出的元素的地球化学表（圖1）本質上是根据把化学元素性質变化周期律应用于自然环境中而編成的圖解。因此它很廣泛的反映出了上述的地球化学規律性。这一規律最主要的结果，在表中就呈现出在自然界中可共同遇到的化学元素組。这些作为元素地球化学分类基礎的天然組合，實質上反映了地壳內在任何类型的礦物形成中化学元素空間分布的規律性。确实，所有主要的岩石元素在表中都分布于它的左面，而相反，典型的金屬礦床元素則位于表的右边；最上部是輕的非金屬元素，它們在自然界中形成簡單的陰离子或絡陰离子，这些陰离子和絡陰离子与氫一道在成礦过程中对化学元素的搬运和沉淀上起着巨大的作用；表的下部是一系列最重的和不穩定

的具有放射性的元素等等①。

但是地球化学基本規律的意义絕不僅止于这一極重要的關於元素成有規律組合的原因的結論，這正如我們在表中所見到的一樣，每一元素組合在原子和離子構造上都自己的特征。這一規律也可幫助我們了解許多別的在自然界所遇到的地球化學現象。特別是這也可涉及到金屬礦床的問題，我們知道金屬礦床在形成上與一般岩石比較起來將有着更為複雜的過程。屬於這樣的一系列現象有：例如許多元素成自然狀態而存在；一系列重金屬元素傾向於形成比之從門德雷耶夫表推測知的較為低價的離子；在形成硫化物、氧化物、或鹽類時金屬元素與硫、氧、和一些其他非金屬元素的化學親合力；在若干情況下一定重金屬組與一定類型岩漿岩在成因上的關係；在熱液過程中在成因上與同一礦化源有關的一系列重金屬元素在空間方面的分離現象等。

所有上述在詳細的礦相學研究中所確定的存在於礦石中的現象，都有着完全的規律性，而且都與參加到成礦作用中的那些元素的原子和離子製造有着因果的關係。因此，這裡應該預先提示一下原子構造的基本特性，特別是電子殼，所有元素的化學性質都與它有著密切關係，同時這些性質也適應於這些元素在周期表中的位置。

在周期系中，如我們所知，化學元素的分布是有嚴格順序的，而這順序與決定元素序數的原子核的正電荷的增加是相應的，由氫開始（ $\text{H}^1$ ）和以鉈（ $\text{No}^{100}$ ）結束。在原子核周圍的電場中分布著按一定軌道運動的帶負電荷的電子，它們的總數在中性原子中恰恰與元素的原子序數相當。遵照量子力學的理論，每個電子與一定能階，也即所謂量子狀態相當。

在多電子的原子中能階被聯合成組，或像在模型概念下所說的聯合為呈同心圓狀包圍原子核的“電子層”。每一層都以在離原子中心某一定距離上的最大電子密度為其特點。在門德雷耶夫表的每一周期中，這種殼的數目相當於周期序數（主要量子數目  $n$ ），也即  $n$  的數

①這些新元素的地球化學特性的詳細敘述請見於不久前出版的“礦物學教程”中第473—486頁，因此這裡我們就不加研究了（中譯本見“礦物學教程”下冊，別捷赫琴著，丁浩然譯，商務印書館1954年出版，第668—686頁——校者）。

值由 1 变到 7 ①。層分布得距核愈远，则它的电子与核的联系愈弱，而在从原子中分离出这些电子并以这种方式把它轉变为离子时所需耗費的能也愈小。因此在化学反应时外層的或最远离核的电子比其他电子更易進行相互作用。

如果原子的外电子層是由 8 个电子構成，则这样的層具有最小的能量，而决定了这些元素原子的化学穩定性。化学上呆滯的，也即不參加化学反应的惰性气体的原子就是这样，如：氖、氩、氪、氙、氡，而氮也是这样，不过它的僅有的一个电子層是只由二个电子構成。所以在外壳上电子的数目都小于 8 的其他元素（除去不多的例外），在地球的环境中是少穩定的或不稳定，这样它們或是丢去多余的电子，或是獲得补充的电子，以之獲得在能量方面更有利的外層电子的組合。在这种情况下（即失去电子或獲得补充电子）中性的原子就轉变为离子：或成帶正电荷的离子——陽离子，或成帶负电荷的离子——陰离子。丢去或獲得的电子数目就決定了离子的电价（ $\text{Na}^{1+}$ ， $\text{Mg}^{2+}$ ， $\text{O}^{2-}$ ， $\text{F}^{1-}$ 等）。

当研究分布在靠近核的內部电子層时（參看圖 1），不难看出随着原子序数的增加，也即随着核的电荷的增加，在每層中的电子数目都达到一定界限。在这些層內理論上可达的最大电子数目以  $2n^2$  來决定（这里  $n$  是主要的量子数目），也就是数字：2, 8, 18, 32, 50。这就是說在最接近核的第一層中电子的最大数目不能超过 2，在第 2 層中不能超过 8，在第三層中不能超过 18 等等。例如在氦原子中（圖 1），我們可見以下这样的外圍电子構造：2, 8, 18, 32, 18, 8。在这一原子中前四电子層是被配滿了的，而第五第六層則尚未配滿。

因此很有意思地可以看到，在門德雷耶夫表的个别周期中电子層

①此外，在电子層（組）中分为受第二柱子数所决定的亞組，根据光滑上的述語其符号为：S、P、d、f。在这些亞組中电子的最大数目各不相同：S=2、P=6、d=10、f=14。电子擴充这些亞組是根据元素序数的增大而有一定次序，并且被附加的电子趋向佔据尚未充填数目的最低能階。例如在氖（Ne）中，其电子特徵是  $1s^2$ 、 $2s^2$ 、 $2p^6$ （在这里前面的数字代表層的号数，指数代表亞組中的电子数），最后的第十个电子，佔据在P 亞組的最后一位置。因此，对于这一元素來說，我們看到完全安置好的兩個电子層（第一層 2 个电子，第二層 8 个电子）。关于所有元素电子層的詳細性質請參閱“原子”一書（БСЭ, т3.1950）（門德雷耶夫的元素周期系）。

的充填是如何進行的，像我們所看見的那样，第一个周期是兩個電子①——H 和 He，因而，第一电子層就立刻被充填到最大可能的界限（兩個電子），在第二个周期中（Li—Ne），第二电子層同样被充填到底（八个電子），在第三周期中（Na—Ar），电子的充填在第三層上進行，在这里电子的極限数目應該是18，我們已經觀察到有某些反常現象，在这周期中，外層的配值停留在8个电子上（氩）。由氩过渡到鉀，然后再到鈣，隨之則开始形成新的（第四）电子層，并且只有在这以后，从銳（Mg21）开始才从新逐渐地（虽然不完全經常地）被第三層的（由外数第二層的）不足的十个电子所充填（到Mg29—Cu，在Cu上电子数目达到这一層的最大数——18），在这一周期（第四周期）的后部（在Zn以后）繼續配值第四电子層，在这一層上，电子的最大可能数目已經是32，这个数目像我們从元素表（圖1）所看到的那样，只在第六周期中才被达到（在稀土族的最后一Mg71），并且在第四电子層裝配的过程中，有兩次停頓：在Mg37—38一段（Rb—Sr）和Mg47—57一段（Ag—La）。第五电子層，在第五周期（Rb—Sr）中开始被建立，然后有一个間斷，接着繼續在下面这些間隔中裝配电子：Mg49—54（In—Xe）、Mg72—79（Hf—Au）和在鉑系中。畢竟这一电子層几乎一半留下來沒有充填（对于最后一个元素Mg100—鉑來說，在这个元素里，我們看到以29个电子代替了这一电子層的理論上的最大数目50）。至于第六和第七电子層，只是在最后一些周期中开始被建立，它們在門德雷耶夫周期表的范圍內，更是沒有被充填滿。在离核較远的电子層（第四，第五，第六，第七）中，配置的“阻滯現象”，是“受制于在多电子層中电子相互的排斥力，这种排斥力只有在核的正电荷足夠增長之后，才能被克服”。

因此如我們看到的那样，电子層的数目当过渡到每个新周期时則增加一个，但只有在前两个周期中这些电子層能立刻被填補滿，也就是在这样的層中电子数目可达到極限值。其他远离核的电子層的填配則都需拖延二个周期或更多的周期才能达到完全（完全根据量子力学的

①在元素的地球化学表中（表1），为了应用的方便起見，稀有气体的原子，不是安置在同期的末了，而是在稀有气体后一周期的开始。

原理)。

不但周期的数目(以及与此有关的層的数目以及層被电子填滿的順序数)能由現代物理的根据中求出,甚至計算出在每一周期中含多少化学元素都不困难。

每一新电子層被电子的充填(此新电子層出現于元素的一定周期)是按一定嚴格的順序在進行。在周期系的开始是量子状态 $1s$ (表的第一周期)被充填。在第二周期中充填是在由亞組 $2s$ 和 $2p$ 構造的第二电子層上進行,在第三周期元素的構造中我們有相似的外層(第三層)構造: $3s$ 和 $3p$ 。在第四周期的元素中(具有四个电子層),电子的填充已經是以稍稍不同的組合在進行: $4s, 3d, 4p$ ,也就是第四層开始被建立,然后填足第三層并且再重新繼續充填第四电子層。在第五周期中第五电子層以相似的量子状态組合的方式被建造着: $5s, 4d, 5p$ 。在元素的第六周期中我們有新型的充填外層的方式: $6s, 4f, 5d, 6p$ 。最后,对于第七周期的元素,則存在不完全的組合: $7s, 5f, 6d$ ( $7p$ 的状态在元素周期系中不發生)。

在另一方面,按照量子力学的原理,对于在亞組 $s, p, d, f$ 中的电子的每一状态,都不僅有能階的值的差別,同时也有电子在空間中运动的可能方向的差別。此时在不同的状态中运动方向的数目也不同:在一定能的情况下,状态 $s$ 只有一个可能方向, $p$ 有三个, $d$ 有五个, $f$ 有七个等等(也就是这些数目都是自然数列的奇数)。

根据这些資料不難計算出表中每一周期元素的数目:取亞組( $s, p, d, f$ )中对于每一电子状态被導出的可能方向的数目,然后把它們乘以2(根据鮑里[Пауль]的原理在每一状态中可存在到二个电子)。

表 1

周期数	在周期中电子量子状态的組合	在周期中元素的数目
1	$1s$	$2$
2	$2s, 2p$	$2+6=8$
3	$3s, 3p$	$2+6=8$
4	$4s, 3d, 4p$	$2+10+6=18$
5	$5s, 4d, 5p$	$2+10+6=18$
6	$6s, 4f, 5d, 6p$	$2+14+10+6=32$
7	$7s, 5f, 6d \dots \dots$	周期未完