

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

加里東運動後東吳運動前之中國古地理 (節要)

王鴻禎

中國下古生代的古地理單位及其演變以前已經述及，志留紀的基本情況是以揚子中流盆地及其東西延伸部分為主的沉積區域分隔南北，北方是廣袤低平的華北地台，南方是由滇東海峽和湘桂海峽隔離了康滇古陸，江南古陸和東南古陸。

(一) 泥盆紀

加里東運動在中國本部只限于湘桂海峽，龍門山和秦嶺南山等地槽區，但引起的古地理變化却很顯著。下古生代最主要的沉積區揚子中流盆地從此隆起而為揚子地台，與華北地台相接。包含四川和貴州北部的川黔地台也再度升起。在泥盆紀前期，康滇古陸、江南古陸和東南古陸的邊緣，地勢高峻，侵蝕加劇，造成陸成堆積，東南古陸和華北地台揚子地台交界處遂形成內陸盆地。華北地台之北為外蒙地槽其南界約在北緯四十五度。泥盆紀中期之後，江南古陸的南段下陷，連成廣大的西南淺海，為上古生代主要的沉積區，西北的地槽區經加里東運動後，秦嶺和大巴山之間升起，即黃汲清氏之亞秦嶺地帶，向西南延長，可與康滇古陸相連。

(二) 豐寧紀

泥盆紀末的造山運動除在天山崑崙和南山的一部頗為重要，對其他地區影響很小。豐寧紀海侵範圍仍以西南淺海為主，一支經川西與北相連，一支經湘南贛西皖中而至上海，可名蘇皖海峽，這樣便分陷了康滇古陸，川黔地台和東南古陸，上豐寧紀海侵最廣時，秦嶺向東延展，經豫鄂邊境，與蘇皖海峽相通，完全隔離了川黔地台和華北地台，與泥盆紀時不同。北方的外蒙地槽微向南移，在察綏之北，約在北緯四十三至四十五度，東段在吉林省約在北緯四十二度半。

(三) 石炭紀

加里東運動後，久經剝蝕，到石炭紀時，地形復由高峻而趨低平，淺海又復廣佈。西南淺海變化甚少，贛湘閩西在上石炭紀時都為海水侵漫，可移東南淺海，東南古陸在中國大陸上只餘海濱一帶。分隔西南東南兩淺海的，則是湘桂交界的半島，秦嶺地槽與蘇皖海峽之間的通道，顯向南移，可稱鄂西海峽，外蒙地槽的逐漸南移，久為準平原狀態的華北地台北部的局部下凹，遂使海水入侵，本溪（黃龍）期的海峯約在北緯二十七至三十九度，太原（馬平）期海峯約在北緯三十五度至三十七度。在河套甘肅一帶形成了外蒙地槽和南山地槽間的共同邊緣平原。

(四) 下二疊紀

下二疊紀是上古生代的最大海侵期。一向屹立的康滇古陸這時變得極狹，自志留紀後始終高出海面的川黔地台也全部陸沉，東南古陸只餘沿海一狹帶，只有湘桂半島地域及其東北延伸部份仍在海面以上，即黃汲清氏之江南古陸及贛湘島海，華南的陽新灰岩海與奧陶紀時華北馬家溝灰岩海頗可比擬。南山秦嶺區仍區造成大地槽式沉積。華北地台上海水全部退去，只餘 Tesu Honguer 地槽。

下二疊紀後的東吳運動，是中國本部上古生代唯一的造山運動，自兩廣邊境，贛西皖南以至南京皆受影響，天山崑崙，南山秦嶺及川西北的顯著現象久為學者所知。黃汲清氏認蒙古地槽此時亦發生主要運動，甚為確當，但他把川南滇中也劃入運動範圍極成問題。像二疊紀晚期西南（包含滇中西）一帶的上隆及煤盆地的造成和華北大規模內陸盆地的形成都可認為東吳運動的「同造山作用」。

最後一提「江南古陸」的問題：江南古陸是呂梁運動造成的華南古陸的一部，因寒武紀奧陶紀時湘桂海峽的下陷而分離，經加里東運動後南段反而下沉。為西南淺海的一部，北段則形成楊子地台和川黔地台東南緣高地。因此對黃汲清氏所稱江南古陸與華夏古陸（即東南古陸）因為加里東運動產物之說不能同意。