第 21 卷 第 2 期 2014 年 3 月

doi: 10.13745/j.esf.2014.02.009

中国前寒武纪地层年代学研究的进展和相关问题

耿元生¹, 陆松年^{2,3}

- 1. 中国地质科学院 地质研究所,北京 100037
- 2. 中国地质调查局 天津地质调查中心, 天津 300170
- 3. 山东科技大学,山东 青岛 266590

GENG Yuansheng¹, LU Songnian^{2,3}

1. Institute of Geology, Chinese Academy of Geological Sciences, Beijing 100037, China

2. Tianjin Center of Geological Survey, China Geological Survey, Tianjin 300170, China

3. Shandong University of Science and Technology, Qingdao 266590, China

GENG Yuansheng, LU Songnian. Advances in the study of Precambrian chronostratigraphy in China: A review. *Earth Science Frontiers*, 2014, 21(2): 102-118

Abstract: The major advances in the study of Precambrian chronostratigraphy since the 3rd Stratigraphic Congress of China held in 2000 are described in this paper. The major advances in six aspects are listed below: (1) Abundant zircon SHRIMP and LA-ICPMS U-Pb data obtained in resent years indicate that BIFs and related strata in the North China Craton mainly formed during the late Archean (2, 55-2, 50 Ga). (2) Some geological bodies and strata (Kangding complex, Sichuan; Erguna group, in Xing' an area) traditionally regarded as of the early Precambrian have demonstrated that these complex and strata were mainly formed during the Neoproterozoic time. (3) A lot of zircon U-Pb ages confirmed that khondalite series in the north margin of the North China Craton mainly formed in the late Paleoproterozoic. (4) The base age of the Changcheng group should be younger than 1670 Ma, probably close to 1650 Ma. (5) The geochronological framework of the Mesoproterozoic strata has been revised by new isotopic ages. (6) Abundant new zircon ages demonstrate that the strata (Banxi group etc.) in South China block traditionally regarded as the Mesoproterozoic time. As the research progressed, a number of new problems arose. These problems include that (1) whether there was an age gap between 2. 45-2. 30 Ga? and that (2) where is the bottom strata of the Changcheng system? and that (3) the further perfection of the Qingbaikou system.

Key words: Precambrian; chronostratigraphy; Changcheng group; BIF; khondalites; Neoproterozoic

摘 要:总结了中国近十年在前寒武纪年代地层研究方面的主要进展,包括:(1)近年获得的大量锆石 SHRIMP和LA-ICPMSU-Pb年龄,华北克拉通早前寒武纪BIF和相关地层主要形成于新太古代;(2)新的同 位素年龄表明,一些以往认为是早前寒武纪的地层或地质体(康定岩群、额尔古纳岩群)的主体是新元古代的 地质体;(3)大量的锆石原位定年数据表明,华北克拉通北缘的孔兹岩系主要形成于古元古代晚期;(4)长城群 的底界年龄应小于1670Ma,很可能在1650Ma左右;(5)根据新的同位素年龄对中元古代的年代地层格架 进行了重新划分;(6)大量新的同位素年龄数据揭示华南地区以往认为是中元古代的地层(板溪群等)实际应 是新元古代的。随着研究深入也提出了需要研究的新问题,这些问题包括:(1)2.5~2.3Ga是否存在缺少地 质记录的寂静期?(2)长城系下部的地层何在?(3)中元古代上部系级年代地层单位的建立;(4)青白口系岩 石地层单位的完善。

关键词:前寒武纪;年代地层;长城群;BIF;孔兹岩系;新元古代

中图分类号:P534.41 文献标志码:A 文章编号:1005-2321(2014)02-0102-17

作者简介:耿元生(1950—),男,研究员,主要从事前寒武纪地质和变质地质学研究。E-mail:ys-geng@cags.ac.cn

收稿日期:2013-11-12;修回日期:2013-12-01

基金项目:中国地质调查局工作项目(1212010811048)

2000 年全国第三届地层会议后的十余年来我 国前寒武纪地层研究取得了重要的进展。由于前寒 武纪地层中很少含有化石,因此我国大面积分布的 前寒武纪地层多为哑地层,其时代主要根据同位素 年龄进行确定,随着科技的进步,十余年来锆石原位 定年技术的发展(锆石 SHRIMP U-Pb、锆石 LA-ICPMS U-Pb 以及锆石 SIMS U-Pb)使得我们可以 更精确地确定锆石的形成年龄和变质年龄,从而更 精确地确定前寒武纪地层的形成时代。正是技术的 发展使我国的前寒武纪年代地层研究取得了长足的 进步,取得了许多重要进展,本文仅就其中在全国或 大区域性地层对比方面具有重要意义的进展做一简 单介绍,可能有所遗失,敬请谅解。

前寒武纪是指从地球形成(4.5 Ga)到寒武纪之 前(0.541 Ga)的一段漫长历史,这一阶段是大陆地壳 的主要形成时期,是认识地球发生、发展、演化的重要 阶段。根据地质发展演化的特征,前寒武纪可以划分 为冥古宙(4.5~3.8 Ga)、太古宙(3.8~2.5 Ga)、 元古宙(包括古元古代(2.5~1.8 Ga)、中元古代 (1.8~1.0 Ga)和新元古代(1.0~0.541 Ga))。随 着原位定年技术的发展,我国前寒武纪地层研究不 论是在太古宙还是元古宙都取得了长足进展。

早前寒武纪的一些地层时代得到了 重新厘定

早前寒武纪是指太古宙到古元古代一个漫长的 地史时期。我国早前寒武纪地质体主要分布在华北 克拉通,在塔里木克拉通也有一定的分布,在华南只 有零星的出露。以往根据 K-Ar 法、全岩 Rb-Sr 法 和 Sm-Nd 法初步建立了早前寒武纪的地层序列和 地质演化序列。但是随着锆石原位定年技术的发 展,许多早前寒武纪的地层时代发生了重要的变化, 这种变化对于认识地壳的形成和演化具有重要的意 义,对于建立早前寒武纪的地层序列具有现实意义。 1.1 太古宙含铁建造的地层时代得到了重新厘定

在华北克拉通的前寒武纪基底中存在大量的条 带状含铁建造,是我国最重要的铁矿来源。这些条 带状含铁建造(BIF)及其相伴的地层广泛分布于华 北克拉通的各个地区,主要包括辽北、鞍本、辽西、冀 东、固阳、五台山、吕梁、登封、霍邱、鲁西、胶东等地, 以鞍山一本溪地区和冀东地区分布的 BIF 规模最 大。由于变质程度的不同、受到后期改造程度的不 同、以往全岩 Sm-Nd、Rb-Sr 定年方法的误差等因 素,对其形成时代始终存在不同认识^[1-11]。BIF 本 身是一种硅铁的化学沉积,因此很难对 BIF 本身进 行测年,但是采用锆石原位定年技术可以对其围岩 或夹层的火山岩进行测定,从而限定 BIF 含铁建造 及相伴地层的时代。

冀东地区是我国 BIF 发育的地区之一,以往曾 划分为古太古代的 BIF(曹庄岩组)、中太古代的 BIF(迁西岩群)、新太古代的 BIF(遵化岩群、滦县岩 群)。以往曾根据曹庄岩组中斜长角闪岩 3.5 Ga 左 右的全岩 Sm-Nd 等时线年龄^[7,12-13] 以及铬云母石 英岩中碎屑锆石均大于 3.5 Ga^[14-15]等年龄数据将 曹庄岩组划归古太古代[16-18]。近年通过锆石原位定 年技术获得曹庄麻粒岩(样品号 J06/10)的形成年 龄为(2 548±7) Ma,变质年龄为(2 506±6) Ma; 该区 BIF 围岩变粒岩(样品号 J00/33)的原岩形成 年龄为 $(2\ 534\pm8)$ Ma^[19];该区大量的花岗质片麻 岩以及橄榄辉长岩及二长花岗岩脉也都形成于太古 宙晚期[19-20]。该区确实存在少量的中太古代的片麻 岩,但它们都以包体形式存在于新太古代的花岗质 片麻岩之中^[19]。根据以上数据我们初步认为以往 划分的曹庄岩组主体及其中的 BIF 主要形成于新 太古代晚期,是否还存在少量的古一中太古代的表 売岩还需进一步深入研究。

迁西岩群主要分布在冀东的水厂一松汀、太平 寨、娄子山等地的含 BIF 的变质沉积岩系,以往根 据羊崖山顺层侵入到含铁建造的岩席状花岗岩 2 960 Ma 的常规法锆石 U-Pb 年龄、2 980 Ma 的颗 粒锆石蒸发法年龄[21]以及水厂大桥附近紫苏花岗 岩中黑云变粒岩包体 3 047 Ma^[22]的年龄将迁西岩 群划归到中太古代[17]。但近年在水厂铁矿夹层的 斜长角闪片麻岩中采用锆石 SIMS U-Pb 方法获得 的年龄为 (2547 ± 7) Ma^[23],在宫店子矿区的马兰 **庄铁矿与 BIF 互层的花岗质片麻岩获得了**(2 484± 7) Ma 锆石 LA-ICPMS U-Pb 年龄结果^[24],多数锆 石具有核边结构,有较明显的铅丢失,一些在具有振 荡结构核部的点年龄为 2 623~2 530 Ma,因此我们 认为马兰庄铁矿也形成于新太古代晚期。迁西岩群 王寺峪条带状铁矿的围岩黑云斜长片麻岩(原岩为 英安质火山岩)的锆石 LA-ICPMS U-Pb 年龄为 (2 516±9) Ma^[25]。目前,该区不论是 3.0 Ga 的数 据还是 2.5 Ga 左右的数据都还比较少,难以确证迁 西岩群及其中 BIF 的形成时代,根据区域铁矿特

征,我们暂时将其置于新太古代。

冀东地区原划分的新太古代的遵化岩群及其中 的 BIF 进一步得到确认,其形成于新太古代晚期。 如赋存在遵化岩群中的石人沟铁矿的围岩角闪斜长 片麻岩的形成年龄为(2541±21) Ma,变质时代为 (2512±13) Ma,该矿区斜长角闪岩的形成年龄为 (2553±31) Ma,变质时代为(2510±21) Ma^[26]。 而冀东东部的原划归古元古代或太古宙的双山子群 和朱杖子群^[6,8,27],近年通过锆石原位定年在朱杖子 岩群(青龙河岩群)的火山岩中获得了(2516±8) Ma 和(2511±12) Ma 的年龄结果^[28-29]。以上资料表明, 以往在冀东地区划分的不同时代的含 BIF 的变质地 层从目前的资料看都是在新太古代晚期形成的。

此外,山东济宁地区的铁矿层和相关的地层(济 宁岩群)多被埋藏于地下,地表很少出露,对其认识多 根据地球物理和钻孔的资料,以往根据 K-Ar 年龄和 Rb-Sr 等时线年龄认为济宁群和其中的 BIF 形成于 古元古代^[30]。但是近年的研究在济宁岩群变质长英 质火山岩中获得了(2 561 \pm 24) Ma 的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄结果,在含砾绿泥绢云千枚岩中可靠的最 年轻的碎屑锆石年龄为(2 609 \pm 13) Ma,因此济宁岩 群及其中的铁建造形成于 2.6~2.5 Ga^[31-32]。

内蒙古固阳地区出露许多条带状铁建造,包括 公益明、三合明、汗海子、东五分子、苏计沟、耳居图 等矿床,它们属于绿岩带型铁矿,都产于色尔腾山岩 群。关于这套含铁建造的形成时代一直存在争 议,有的研究者认为其形成于太古宙^[33],有的研究 者认为其形成于古元古代^[34],但是都缺少可靠的 同位素年龄数据。最近在该绿岩带的玄武岩中获 得(2516±10) Ma 的锆石 LA-ICPMS 的年龄^[35]、 (2562±14) Ma 的锆石 Cameca U-Pb 年龄^[36];在 绿岩带安山岩中获得(2510±7) Ma 锆石 SHRIMP U-Pb 年龄^[37],在英安岩中获得(2515±10) Ma 的 锆石 LA-ICPMS U-Pb 年龄^[35],在高镁安山岩中获 得(2533±5) Ma 的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄^[37]。 这些数据表明色尔腾山绿岩带中的火山岩主要形成 于新太古代的晚期。

华北克拉通条带状铁建造及相关地层年代的调整综合于表1。通过对照可以看出以下变化:一些 原来认为是中太古代含铁建造的地层现在资料表明 是新元古代的;原来认为是古元古代含铁建造及其 相关地层现在的资料表明它们亦属于新太古代;在多 数地区古元古代的地层与新太古代的地层之间常有 较大的缺失。这些太古宙及古元古代地层时代的调 整具有以下意义。(1)对于认识华北克拉通铁矿的形 成时代和形成环境具有重要的意义。以往认为华北 克拉通的 BIF 是多阶段成矿,并基于这一认识讨论铁 矿的形成环境。现在的研究表明,华北克拉通的 BIF



表 1 华北克拉通主要地区早前寒武纪地层对比表

http://www.earthsciencefrontiers.net.cn 地学前缘,2014,21(2)

主要形成于新太古代晚期,该阶段大规模的成矿必然 有其特定的原因和环境,因此为研究新太古代大规模 的成矿作用提供了更加广阔的研究内容。(2)对认识 新太古代晚期大规模的地壳增生作用具有重要意义。 目前的研究表明新太古代晚期是华北克拉通地壳形 成的重要阶段,其形成方式和增生规模,都是需要进 一步深入探讨的问题。(3)对于认识 2.5~2.3 Ga 地 球演化具有较重要的意义。从表中可以看出,原来新 太古代与古元古代的事件是连续的,表现在地层是连 续的。但是目前的研究表明在华北克拉通,多数地区 2.5~2.3 Ga 期间的地层缺失,这与国际地层表中将 2.5~2.3 Ga 定义为成铁纪(Siderian)存在很大矛盾。 因此华北克拉通含铁建造的形成时代和形成背景等 还需要与世界典型克拉通进行对比研究。

1.2 以往一些划归早前寒武纪地层的时代和内涵 都进行了重大调整

以往根据当时的测试手段和条件,把一些变质 地层都划归早前寒武纪,如在扬子克拉通西缘分布 的变质岩系,称为康定群,认为形成于太古宙一古元 古代^[38-41]。但是近年的大量的研究表明,原来划分 的康定群或康定杂岩主要由新元古代的变形花岗岩 类组成^[42-48]。康定杂岩中除大量的新元古代的火成 杂岩之外,还存在部分变质的火山-沉积岩系。它们 或者以具有一定规模的独立地质体存在,或者以规 模不等的残留体、包裹体存在于深成片麻杂岩之中。 目前的年代学表明,它们并不是形成于古元古代,而 是主要形成于新元古代^[48-49]。将在康定杂岩中新获 得的同位素年龄资料综合于图 1,可以清楚地看出, 原来划分的太古宙一古元古代的康定杂岩不论是岩 浆杂岩还是变质地层都形成于新元古代。

除扬子克拉通西缘原来划分为太古宙一古元古 代的变质岩系在内涵和形成时代有了重要变化之 外,大兴安岭北部额尔古纳地块变质基底形成时代 也发生了重大的变化。以往认为额尔古纳地块主要 组成部分兴华渡口群主要形成于太古宙一古中元古 代^[52-54]。但是近些年的深入研究和锆石原位定年表 明,兴华渡口群其中一部分是新元古代的岩浆岩,如 (843±6) Ma 的片麻岩、(795±13) Ma 的碱性长石花 岗岩、(792±5) Ma 的花岗闪长岩、(927±13) Ma 的 碱性长石花岗岩、(817±6) Ma 的二长花岗岩^[55] 等。兴华渡口群中夕线石榴片麻岩中碎屑锆石的 年龄主要在 600~850 Ma,其中的变质锆石年龄约 为 500 Ma^[56]。有的研究者在兴华渡口群的火山 岩中获得了(506±10)~(547±46) Ma 的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄,并认为该套岩石代表了寒武 纪或新元古代活动大陆边缘的火山-沉积岩系^[57]。 最近报道,在十七站地区兴华渡口群的条带状片麻岩 和眼球状片麻岩中分别获得了(1741±30) Ma 的锆 石 LA-ICPMS U-Pb 年龄和(1837±5) Ma 的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄^[58]。综合以上数据,可以认为原 来划分的太古宙一古中元古代的兴华渡口群尽管有 一些古元古代的地质体,但是范围有限。其主要由新 元古代的岩浆杂岩和新元古代的表壳岩组成。

2 华北克拉通北缘孔兹岩系的形成 时代确认属于古元古代

在华北克拉通的北缘分布一套含石榴子石、夕 线石的富铝片麻岩,称为孔兹岩系^[59]。所谓的孔兹 岩系,是指一套含石榴石英岩、石榴夕线片(麻)岩、 石墨片岩和大理岩组成的富铝变质岩系[60],相应的 原岩为一套砂岩、砂质页岩和碳酸盐组成的沉积岩。 孔兹岩一词不是单一的岩石名称而是集合性的岩石 学术语。在华北克拉通北部广泛出露这套变质泥质 碎屑沉积岩系,按地层划归为太古宙的上集宁群或 乌拉山岩群[61-63],并认为孔兹岩系不整合在高级变 质地体之上^[64]。另一些学者则认为,高级片麻岩和 麻粒岩表壳岩是被改造的太古宙陆壳、洋壳和弧体, 孔兹岩是被带入造山带根部的古元古代沉积岩系, 孔茲岩系和高级片麻岩是由于构造叠置而产在一起 的[65-68]。由于孔兹岩是一套高级变质的泥砂质沉积 岩,对其定年存在很大的技术上的困难,所以这种构 造上的分析缺少同位素年龄的证据。吴昌华等[69] 利用 LA-ICPMS 技术首先对乌拉山一集宁地区的 孔兹岩系中的碎屑锆石进行了原位定年,乌拉山地 区三个孔兹岩样品中最大的碎屑锆石年龄分别为 2 275 Ma、2 215 Ma 和 2 251 Ma,这 3 个样品的变 质年龄分别为 1 801 Ma、1 814 Ma 和 1 821 Ma,黄 土窑地区一个夕线石榴片麻岩样品中一颗具岩浆环 带的碎屑锆石的年龄为 2 288 Ma,该样品中变质锆 石的年龄为1894 Ma。作者根据这些数据认为,华 北克拉通北部的孔兹岩系形成于 2.2~2.0 Ga,属 于古元古代。之后,众多地质学家对华北克拉通北 缘的孔兹岩系进行了锆石原位定年(表 2),所得结 果均认为华北克拉通北缘的孔兹岩系形成于古元古 代,而不是太古宙。



图 1 扬子地块西缘基底岩系分布及锆石 SHRIMP U-Pb 年龄

Fig. 1 Distribution of lithological complex in the western basement of Yangtze terrane and obtained zircon U-Pb age by SHRIMP dating method

1一震旦系以后地质体;2一震旦系;3一新元古代地层;4一中元古代晚期地层;5一中元古代早期地层;6一新元古代花岗 岩;7一新元古代中-基性侵入体;8一超基性岩;9一片麻状二辉石岩;10一韧性剪切带;11一逆冲断层;12一断层;13一锆石 SHRIMP U-Pb 年龄;14一岩浆杂岩体编号:①一彭灌岩浆杂岩,②一宝兴岩浆杂岩,③一下索子一康定岩浆杂岩,④一石 棉岩浆杂岩,⑤一冕宁岩浆杂岩,⑥一磨盘山一米易岩浆杂岩,⑦一同德岩浆杂岩,⑧一大田岩浆杂岩,⑨一摩挲营岩浆杂 岩,⑩一龙川江岩浆杂岩。图中红色年龄引自文献[48],黑色表示的年龄引自文献[44-46,50-51]。

表 2 华北克拉通北部孔兹岩系锆石原位定年数据

Table 2 Zircon site dating data of khondalites in northern margin of North China Craton

—————————————————————————————————————	采样位置或 GPS 点位	岩性	测年方法	碎屑锆石 年龄/Ma	变质锆石 年龄/Ma	资料来源
WL007	内蒙古包头哈德门沟石墨矿区	石榴长石石英岩	LA-ICPMS	$2\ 275 \pm 53$	$1\ 801 \pm 42$	吴昌华等[69]
WL011	包白铁路桃儿湾站南	夕线石榴片麻岩	LA-ICPMS	$2\ 215 \pm 110$	$1\ 814\pm 36$	吴昌华等[69]
WL020	包银公路忽鸡沟东 4 km	含石榴泥质片麻岩	LA-ICPMS	$2\ 251 \pm 43$	$1\ 821 \pm 36$	吴昌华等[69]
G084	内蒙古兴和黄土窑	夕线石榴片麻岩	LA-ICPMS	$2\ 288 \pm 50$	$1\ 894 \pm 59$	吴昌华等[69]
01 M 020	河北怀安(N:40°22′ 41.4"; E:114°28′10.4")	夕线石榴斜长片麻岩	LA-ICPMS	$1 902 \pm 16$	1811 ± 23	Xia 等 ^[70]
01 M 038	内蒙古兴和(N:40°34′ 24.9″; E:113°57′46.3″)	夕线石榴斜长片麻岩	LA-ICPMS	2 031~1 882	1857 ± 73	Xia 等 ^[70]
01 M 041	内蒙古集宁 (N:40°43′ 36.6″; E:113°17′34.6″)	夕线石榴片麻岩	LA-ICPMS	$2\ 196{\pm}57$		Xia 等 ^[70]
01 M 053	内蒙古卓资 (N:40°55′ 46.5″; E:112°21′55.7″)	堇青石榴夕线片麻岩	LA-ICPMS	1.945 ± 71		Xia 等 [71]
WL007	内蒙古包头(N:40°45′ 19.6″; E:109°37′31.7″)	含石榴片麻岩	LA-ICPMS	2 562~2 299		Xia 等 [71]
WL011	内蒙古包头(N:40°47′ 56.5″; E:109°48′08.5″)	夕线石榴黑云片麻岩	LA-ICPMS	$2 097 \sim 1 858$		Xia 等 [71]
WL016	内蒙古固阳 (N:40°45′ 59.4″; E:110°05′03.6″)	变质石英岩	LA-ICPMS	2 095~1 930		Xia 等 ^[71]
WL020	内蒙古固阳 (N:40°51′ 10.4″; E:110°06′12.8″)	含石榴泥质片麻岩	LA-ICPMS	2 502~1 954		Xia 等[71]
SDT0104 JS0102	山西大同北赵家窑 内蒙古兴和下白窑	含石墨夕线黑云片麻岩 夕线石榴片麻岩	SHRIMP SHRIMP	2 019±25 约 2 300	1 873±6 1 861±19	Wan 等 ^[72] Wan 等 ^[72]
HD01TW1	内蒙古贺兰山 (N:39°23′20″; E:105°30′49″)	石榴云母二长片麻岩	SHRIMP	2 871~1 978		董春艳等 ^[73]
NM0606	内蒙古包头 (N:40°44′08″; E:109°38′06″)	黑云二长片麻岩	SHRIMP	2 582~2 200	1853 ± 10	董春艳等 ^[74]
85-2	内蒙古乌海 (N:39°51′35.0″; E:106°56′36.7″)	石榴夕线黑云斜长片麻岩	LA-ICPMS	2 035~1 999	$1\ 920 \pm 17$	Yin 等 ^[75]
87-1	内蒙古乌海 (N:39°58′07.4″; E:106°59′03.0″)	石榴夕线堇青片麻岩	LA-ICPMS	2 082~2 021	$1 950 \pm 13$	Yin 等 ^[75]
91-3	内蒙古乌海 (N:39°51′36.9″; E:106°58′21.8″)	石榴长石石英片麻岩	LA-ICPMS	$2\ 035{\pm}22$	1954 ± 22	Yin 等[75]
93-6	内蒙古乌海 (N:39°42′52.8″; E:106°59′08.4″)	石榴夕线黑云片麻岩	LA-ICPMS	2 253~2 028	$1 941 \pm 24$	Yin 等[71]
95-9	内蒙古乌海 (N:39°39′43.6″; E:107°00′09.4″)	石榴长石石英岩	LA-ICPMS	2 028±18	$1 955 \pm 21$	Yin 等 ^[75]
86-1	内蒙古乌海 (N:39°52′35.4″; E:106°56′11.3″)	石榴夕线浅色泥质岩	LA-ICPMS	2 275~2 010	$1 953 \pm 14$	Yin 等 ^[75]
NM0413	内蒙古乌拉山 (N:40°48′32″; E:110°15′27″)	石榴黑云片麻岩	SHRIMP	2 513±19		Wan 等 ^[76]
NM0405	内蒙古乌拉山 (N:40°45′37″; E:110°19′02″)	石榴黑云片麻岩	SHRIMP	$2\ 060 \pm 15$	1.856 ± 17	Wan 等 ^[76]
NM0414	内蒙古石拐 (N:40°37′19″; E:109°35′02″)	长石石英岩	SHRIMP	2 480~1 999		Wan 等 ^[76]
NM0619	内蒙古乌拉山 (N:40°51′55″; E:110°04′38″)	石英岩	SHRIMP	2 506~2 250	1872 ± 8	董春艳等[77]
NM0617-1	内蒙古乌拉山 (N:40°51′53″; E:110°17′03″)	石榴黑云片麻岩	SHRIMP	2 211~2 043	1882 ± 11	董春艳等[77]
NM0621-1	内蒙古乌拉山 (N:40°47′01″; E:110°04′48″)	夕线石榴黑云片麻岩	SHRIMP	$2\ 557\!\sim\!2\ 206$	1958 ± 10	董春艳等[77]
NM0604	内蒙古乌拉山 (N:40°45′24″; E:109°37′35″)	含石墨长石石英岩	SHRIMP	2 514~2 096	1838 ± 4	董春艳等[77]
NM0916	内蒙古乌拉山 (N:40°48′16″; E:110°12′25″)	石榴黑云片麻岩	SHRIMP	2 494~2 462	1875 ± 15	董春艳等[77]
NM0933	内蒙古乌拉山 (N:40°48′27″; E:110°38′52″)	变长石砂岩	SHRIMP	2 475~2 399	1834 ± 11	董春艳等[77]
P40b14-1	内蒙古乌拉山 (N:41°04′13″; E:112°35′26″)	黑云二长片麻岩	LA-ICPMS	2 452~2 091	1852 ± 15	徐仲元等[78]

从表 2 可以看出,华北克拉通北缘孔兹岩系的 碎屑锆石中只有少量的锆石来源于太古宙的蚀源 区,大部分锆石则来自古元古代的蚀源区,其中最年 轻的碎屑锆石在 2.0 Ga 左右,这些新的资料表明, 孔兹岩系沉积应该在古元古代的晚期。另外这套孔 兹岩系经历了 1.95~1.80 Ga 变质事件的改造,根 据碎屑锆石和变质锆石的年龄资料,可以初步认为 华北克拉通北缘的孔兹岩系形成于 2.0~1.90 Ga 这样一个很短的时间范围之内。

华北克拉通北缘孔兹岩系时代的重大改变具有 以下几方面的意义:(1)改变了变质程度愈深变质岩 系形成时代愈老的传统认识。华北克拉通北缘的变 质岩系经历了较高级的变质改造,达到高角闪岩相-麻粒岩相,甚至出现了超高温变质[79-80]。以往根据 变质程度深,认为它们形成时代较早,划归到太古 宙。但是新的年代学资料显示即使变质程度很深, 它们的形成时代并不一定很老。(2)改变了一套深 变质地层形成的时代几乎是完全同时的认识。从碎 屑锆石可以看出,不同地区、不同层位的碎屑锆石年 龄峰值并不完全一致,有的地区和层位的碎屑锆石 的年龄峰值并不相同,有的以古元古代早期的碎屑 锆石为主,有的以 2.0 Ga 左右的碎屑锆石为主。这 种差异除了说明不同地区、不同层位碎屑锆石的蚀 源区有差异之外,还可能与沉积的时代不完全一致 有关,因此它们形成于一个时间段而不是一个时间 点^[68]。(3)孔兹岩系时代的改变带动了对华北克拉 通形成过程、构造模式的重新认识。以往根据孔兹 岩系以富铝片麻岩为主,认为它们是稳定大陆边缘 沉积的产物^[81]。而孔兹岩系形成时代到了古元古 代的中晚期,并且它们集中分布在华北克拉通的北 缘或围绕鄂尔多斯分布,因此一些研究者提出了华 北克拉通形成的新模式,不论吴昌华等[69]提出的华 北陆台是吕梁运动碰撞拼合大陆的构造模型,还是 Santosh 等^[82]提出的河北北部造山带,还是赵国春 等[83]认为的孔兹岩带是拼合鄂尔多斯陆块和阴山 陆块的古元古代造山带,非常重要的依据就是对孔 兹岩系的形成时代进行了重新的厘定。

3 中元古代的地层年代进行了重新 划分

以蓟县剖面为标志的中一新元古代地层自下而 上划分为长城系、蓟县系和青白口系,相应的岩石地 层为长城群(常州沟组、串岭沟组、团山子组、大红峪 组、高于庄组)、蓟县群(包括杨庄组、雾迷山组、洪水 庄组、铁岭组)和青白口群(下马岭组、长龙山组、景 儿峪组),一直认为它们是华北克拉通结晶基底之上 第一套稳定的盖层型沉积,其中的长城系和蓟县系 时限分别为 1.8~1.4 Ga 和 1.4~1.0 Ga。蓟县剖 面作为我国前寒武纪的经典剖面已成为我国年代地 层表的标准剖面和重要的年代地层单位^[84-85]。但是 近年的研究不论是长城群的底界年龄还是中元古代 内部划分都发生了重大改变。

3.1 长城群底界年龄的重大变化

长城群作为华北克拉通形成后第一套盖层型沉 积始终受到人们的关注^[86-89]。早期曾根据串岭沟组 (长城群下部的第二个组)页岩 1 922 Ma 的全岩 Pb 同位素年龄^[90-91]及下伏相关区域太古宇片麻岩等地 质体的地质年代资料,推测常州沟组底界,即长城群 的底界年龄为1950 Ma 左右。此后采用当时的技 术手段对长城群底界及下伏地层进行了大量的同位 素年代学研究,获得了一批年龄数据。如在长城群 底部的常州沟组页岩中获得了 (1848 ± 39) Ma的 全岩 Pb-Pb 等时线年龄,在蓟县长城群中下部的串岭 沟组的黑色页岩中获得了(1757+109/-117) Ma的 全岩 Pb-Pb 等时线年龄,在河北井陉被长城群不整 合覆盖的东焦群的含磷层位中获得(1802±68) Ma 的磷灰石 Pb-Pb 等时线年龄,在河北井陉被长城群 不整合覆盖的甘陶河群安山岩中获得了(1868± 175) Ma 的全岩 Rb-Sr 等时线年龄^[92]。根据这些 数据,全国地层委员会经过多次讨论,中国地层表采 用 1 800 Ma 作为长城群/长城系的底界年龄,并作 为古元古代与中元古代的界线年龄^[85]。1 800 Ma 与 目前国际上的固结系的底界年龄一致,但是与国际地 层表中古元古代与中元古代的界线年龄1600 Ma^[93] 有较大的差距。

近年的研究表明以往认为与长城系对应的长城 群的底界并不是 1 800 Ma。2011 年几名学者分别 发表了有价值的同位素年龄数据,如和政军在北京 密云地区发现在密云环斑花岗岩(脉)上存在古风化 壳,并被长城群常州沟组砂岩所覆盖。风化壳物质主 要由来自环斑花岗岩的原地风化残留物和粗碎屑岩 屑组成,采用锆石 SHRIMP 和 LA-ICPMS U-Pb 定年 技术分别获得环斑花岗岩古风化壳碎屑岩中的碎屑 锆石年龄分别为(1 682±20) Ma 和(1 708±6) Ma, 因此判断长城群底界年龄应小于 1 862 Ma^[94-95]。同

时李怀坤等在北京密云地区发现一条花岗斑岩岩脉, 该岩脉侵入到新太古代密云岩群的角闪斜长片麻岩 当中,其顶部则与片麻岩一起被长城群底部常州沟组 含砾砂岩沉积不整合覆盖。采用 LA-ICPMS 方法获 得(1 673±10) Ma 的岩脉侵位年龄。从而认为常州 沟组底界(即长城群的底界)年龄小于1670 Ma, 很可能接近1650 Ma^[96]。此后,全国地层委员会组 织有关专家对上述两个点进行了实地考察,专家们 认为地质关系基本清晰,两个不同地点、采用不同的 技术方法获得的年龄结果基本一致,可以相互印证, 数据是可靠的。全国地层委员会前寒武纪分委员 会经过讨论建议,作为年代地层的长城系仍保留, 其时限仍为 1.8~1.6 Ga; 而燕辽地区岩石地层单 位长城群(建议另命名)底界年龄则为1650 Ma。 新编纂的中国地层年表基本采用了这一方案。至 于长城系和长城群重名的问题,以及长城系下部 所缺失的地层的寻找和岩石地层单位的建立等问 题留待今后研究。

长城群底界年龄的修正对于我国的区域地层划 分和对比具有重要的意义。首先便于与国际古、中 元古代划分的对比。长期以来我国以 1 800 Ma 长 城群/系的底界作为古元古代与中元古代划分的界 线,但是这种划分与国际以1600 Ma作为古、中元 古代的界线年龄有较大的差距。目前以1 650 Ma 作为长城群的底界,与国际的划分更加接近,更便于 与国际地层进行对比。其次,对于全国中元古代底 部地层的对比具有重要的影响,以往各地的中元古 代下部的地层都与长城群进行对比,由于长城群底 界年龄的修订,与其对比地层的底界年龄都需要进 一步研究,为我们的进一步研究提供方向。另外长 城群底界年龄的修订为研究华北克拉通古元古代晚 期的演化提供了更广的空间。近些年在华北克拉通 结晶基底中获得了一批 1 800 Ma 左右的变质年龄 和岩浆侵位年龄^[97-103],由于这些年龄与长城群的底 界年龄一致,所以在地质事件的演化和构造环境解 释上容易产生矛盾。由于长城群底界年龄的调整, 为研究华北克拉通结晶基底在古元古代晚期的演化 提供了更大的空间。

3.2 中元古代地层的划分发生了重大调整

近些年对中元古代的研究,除了长城群底界 的时代进行了重大修正之外,对整个中元古代的 划分都提出了新的方案。长期以来我国一直以天 津蓟县剖面作为中一新元古代的标准剖面,自下而 上分为长城系($1800 \sim 1400$ Ma)、蓟县系($1400 \sim 1000$ Ma)和青白口系($1000 \sim 800$ Ma),并作为正式的年代地层单位^[84-85]。其中的长城系和蓟县系属于中元古代。但是近年的研究表明,原来与长城系对应的长城群底部的年龄在1650 Ma 左右,而与蓟县系对应的蓟县群的年龄不超过1.4 Ga,下马岭组的形成时间为 $1.38 \sim 1.36$ Ga,这样中元古代的地层划分发生了重要的变化。这种变化主要表现在以下几个方面:

(1)通过沉积间断和年代学的研究将原划归长 城群的高于庄组划归到蓟县群。以往长城群自下而 上划分为常州沟组、串岭沟组、团山子组、大红峪组 和高于庄组,蓟县群自下而上划分为杨庄组、雾迷山 组、洪水庄组和铁岭组,青白口群自下而上划分为下 马岭组、长龙山组和景儿峪组。近年根据详细的野 外关系研究发现并确认在这套地层中存在 5~6 个 沉积间断和不整合界面,其中高于庄组与下伏地层 既有连续沉积,又存在平行不整合接触,一些地区还 出现高于庄组超覆在下伏不同地层之上的现象,据 此将高于庄组划归到蓟县群^[104]。此外,常州沟组、 串岭沟组和团山子组的年龄均大于 1.6 Ga,而高于 庄组的年龄小于 1.6 Ga,因此从年代上高于庄组也 与下伏的 3 个组存在差异。因此目前的研究多将高 于庄组划归蓟县群。

(2)将长城系/群的顶界年龄调整为 1 600 Ma。 团山子组中的火山岩曾经获得过(1 683±67) Ma 的颗粒锆石化学法的年龄结果^[105],串岭沟组辉绿 岩床获得了(1 638±14) Ma 的年龄^[106],长城系上 部大红峪组火山岩曾获得(1 625±6) Ma 的锆石 TIMS 年龄^[107],后采用锆石 SHRIMP U-Pb 方法分 别获得了(1 622±23) Ma 和(1 626±9) Ma 的年龄 结果^[108-109],这些数据都表明长城群的形成年代不 会小于 1.6 Ga。因此将长城群的形成时限限定在 1.65~1.60 Ga。

(3)将蓟县系/群的形成时限从 1.4~1.0 Ga 调 整为 1.6~1.4 Ga。高于庄组调整到蓟县群之后, 蓟县群由 5 个组组成。下部的高于庄组第三段凝灰 岩中获得了(1 559±12) Ma(SHRIMP)和(1 560± 5) Ma(LA-MC-ICPMS)的年龄结果^[110],蓟县群上 部铁岭组钾质斑脱岩锆石的 SHRIMP U-Pb 年龄 为(1 437±21) Ma^[111]。侵入到蓟县群雾迷山组中 的辉绿岩岩床年龄为(1 345±12) Ma 和(1 353± 14) Ma^[112],表明蓟县群必然形成于 1.35 Ga 之前。

这些数据可以将蓟县系/群的形成时代限定为 1.60~ 1.40 Ga。

(4)将原划归新元古代青白口系/群中的下马岭 组调整为中元古代。近年来一批地质学家对中国华 北克拉通燕辽拗拉槽中元古界的同位素地质年代学 进行了探索性研究,其中高林志等^[113]首先报道原 划为新元古界下马岭组第三段的凝灰岩(斑脱岩)夹 层(1368±12) Ma 的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄数据。 嗣后,在不同地点的下马岭组凝灰岩中先后获得 (1379±12) Ma、(1380±36) Ma^[114]、(1366±9) Ma、 (1370±11) Ma^[115]的年龄数据,侵入下马岭组的辉 绿岩斜锆石 U-Pb 年龄为(1320±6) Ma^[116]等,因 而,下马岭组地层的时限大致可限制在 1400~ 1320(1350) Ma^[117]。

根据以上新的资料,全国地层委员会前寒武纪 分委员会提出了新的中元古代的划分方案。作为年 代地层单位的长城系时限为1800~1600 Ma,但是 作为岩石地层单位的长城群底界则为1650 Ma 左 右,其中只包含常州沟组、串岭沟组、团山子组和大红 峪四个组。岩石地层单位的底界与年代地层的底界 不一致,今后需要进一步工作,寻找1650~1800 Ma 的岩石地层单位进行补充。把蓟县系的年代范围调 整为1600~1400 Ma,相应的岩石地层单位蓟县群 包括5个组(表3)。由于1400~1000 Ma 目前确 定的地层单元只有 1 400~1 360 Ma 的下马岭组, 大部分缺失,所以提出 1 400~1 000 Ma 作为待建系, 需要今后深入工作寻找合适的地层单元。中元古代 地层时代的调整具有以下几方面的意义:(1)俄罗斯 里菲系底界的年龄与燕辽地区长城群底界年龄更接 近于一致,有利于国际对比;(2)打破了从长城群到 青白口群近于连续沉积(只有平行不整合,没有大的 沉积间断)的传统认识,目前在下马岭组与新元古代 青白口系之间存在将近 3 亿 a 的沉积间断;(3)在中 元古代上部建立的待建系为寻找中元古代晚期的沉 积记录开拓了广阔的空间。

4 我国南方新元古代的地层划分发生 了重大变化

在华南的江南带(江南古陆)中分布大量的新元 古代早一中期地质体,除一些花岗岩类的侵入体之 外,主要由一套巨厚的火山沉积岩系组成。这套火 山沉积岩系往往具有双层结构,其中下构造层在不 同省分别称为四堡群(广西)、梵净山群(贵州)、冷家 溪群(湖南)、溪口群(安徽)、双溪坞群(浙江)、平水 群(浙江),上构造层在不同省分别称为丹州群(广 西)、下江群(贵州)、板溪群(湖南)、历口群(安徽)、 河上镇群(浙江)。在以往的文献中,通常把下构造

Ta	ble 3 Strat	igraphic div	visior	n and	d correlation	n of Mesor	orote	rozoic strata ir	n the North China Craton	
国际地层表 [118]			中国地层表[85]			新中国地层表调整方案				
	窄带系	-1000ma-			铁岭组	-1000ma-	待			
中		-1200Ma	中	蓟	洪水庄组	1200Ma	建			
元	延展系			云系	雾迷山组		系		1320Ma ^[116]	
古		-1400Ma-	76		杨庄组	-1400Ma		下马岭组 铁岭组	₩ 440Ma ^[116]	
界	盖层系		古	¥	高于庄组		蓟县	洪小庄组 雾迷山组 杨庄组	1 - 0.014 [110]	
-+-		-1600Ma	界	城	大红峪组 团山子组	1600Ma-	系长	高于庄组 大红峪组 团山子组	1625 ^[107]	
白元古界	固结系			系	串岭沟组		城系	串岭沟组 常州沟组 ~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~	1683Ma ^[105] 1670Ma ^[96] 1682Ma ^[94]	
		1800Ma			常州沟组	L _{1800Ma}	~		1708Ma ^[94]	

表 3 中元古代年代地层划分对比表

http://www.earthsciencefrontiers.net.cn 地学前缘,2014,21(2)

层作为中元古代的地层^[119-125],但是近年大量的锆 石原位(包括 SHRIMP 和 LA-ICPMS)U-Pb 数据 表明这些岩群形成于新元古代早期。上构造层不整 合于下构造层之上,造成两者不整合关系的构造事 件称为武陵运动。其中湖南临湘陆城可以清楚地看 出上构造层的板溪群不整合在产状陡立的冷家溪群 之上,该处冷家溪群凝灰岩的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄为(822±10) Ma,上覆的板溪群凝灰岩的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄为(803±8) Ma^[126],表明武陵 运动发生在 820~803 Ma。下构造层以发育高角度 的紧闭直立(倒转)褶皱、尖棱褶皱为特点,上构造层 则以发育宽缓的褶皱为特点。上构造层(丹州群、下 江群、板溪群等)的底部常发育砾岩,其中的砾石有 石英岩(脉石英)、千枚岩、板岩、花岗岩等。江南带 中不同地区新元古代早一中期的地层对比关系和主 要同位素年龄数据如表 4 所示。

需要说明的是,表4主要反映了近年来在华南 中一新元古代研究中取得的年代学研究进展,但是 其中还存在一些不同认识。例如该区的板溪群及相 当地层是置于青白口系还是置于南华系就存在不同 认识^[155-158],有的研究者提出以板溪群为代表的这 套地层应单独建立"扬子系"^[159]或板溪系^[160]。由于 对板溪群的归属不同,因此对南华系的底界年龄也 存在很大分歧,有的研究者提出南华系的底界年龄 应在 740 Ma 左右^[160],有的则认为南华系的底界年 龄在 820 Ma 左右^[163],我们根据地层委员会的建议目

		桂北 North Guangxi	黔东北 Northeast Guizhou	湖南地区 Hunan	赣西北 Northwest Jiangxi	皖南 South Anhui	赣东北 Northeast Jiangxi	浙西南 Southwest Zhejiang	
Paleozoic		Cambrian	Cambrian Cambrian		Cambrian	Cambrian	Cambrian	Cambrian	
Neoproterozoic E. Qingbaikou P. Sinian P.	Laopu F.	Liuchapo F.	iuchapo F. Liuchapo F.		Piyuancun F. Xifengsi F		dengying F.	5 41M	
	Sinia	Doushantuo F.	Doushantuo F. Jinjiadong F.		Doushantuo F.	Lantian F.	Arrengsi r.	Doushantuo F.	
	hua P.	Nantuo F. Fulu F.	Nantuo F. Datangpo F. Tiesiao F.	Nantuo F. Datangpo F. Dongshanfeng F	Nantuo F.	Leigongwu F.	Nantuo F.	Leigongwu F. Yang'an F. Xiayabu F.	635M
	Nan	Chang'an F.	Liangjiehe F.	Xieshuihe F.	Dongmen F.	Xiuning F.	Xiuning F.	Zhitang F.	Ι
	Qingbaikou P.	765±14 ⁽⁶⁾	dno_J) $780 \pm 9^{(17)}$ $782 \pm 8^{(16)}$ $785 \pm 8^{(15)}$ $814 \pm 6^{(14)}$	dn 0, 780±28 ⁽²⁶⁾ 803±8 ⁽²⁵⁾ 809±8 ⁽²⁴⁾ 814±12 ⁽²³⁾	Xiushui Group	$\begin{array}{c} \text{fn} \\ \textbf{V}_{777\pm9}^{(45)} \\ 783\pm8 ^{(44)} \\ 773\pm7 ^{(43)} \\ 779\pm7 ^{(42)} \\ 820\pm16 ^{(41)} \end{array}$	Heshangzhen G.	Tikou G.	780M (760M
		$\begin{array}{c} \text{dhouse} 823 \pm 4^{(5)} \\ 824 \pm 13^{(4)} \\ 827 \pm 6^{(3)} \\ 836 \pm 3^{(2)} \\ 842 \pm 6^{(1)} \end{array}$	$\begin{array}{c} & \\ & \\ & \\ & \\ & \\ & \\ & \\ & \\ & \\ & $	$\begin{array}{c} 806 \pm 9^{(22)} \\ 816 \pm 5^{(21)} \\ 822 \pm 10^{(20)} \\ 828 \pm 10^{(19)} \\ 855 \pm 5^{(18)} \end{array}$	$\begin{array}{c} \text{S} \\ $	dno10 823±8 ⁽⁴⁰⁾ 825±7 ⁽³⁹⁾ 826±6 ⁽³⁸⁾ 827±7 ⁽³⁷⁾ 837±14 ⁽³⁶⁾ 827±9 ⁽³⁵⁾ 848±12 ⁽³⁴⁾	916±6 ⁽⁵ 932±7 ⁽⁵ 932±1 926±15 932±1	(56) $844\pm3^{(55)}$ $905\pm14^{(53)}$ $905\pm15^{(52)}$ $903\pm5^{(52)}$ (48) $866\pm9^{(49)}$	- 820M

表 4 华南地区新元古代地层对比表 Table 4 Stratigraphic division and correlation of Neoproterozoic strata in the South China

注:表中同位素年龄数据单位为 Ma。表中年龄资料来源:(1)一四堡群凝灰岩^[127];(2)一寨滚花岗岩^[128];(3)一摩天岭花岗岩^[127]; (4)一洞马花岗岩^[128];(5)一本洞花岗岩^[128];(6)一丹州群三门街组凝灰岩^[129];(7)一梵净山群凝灰岩^[127];(8)一梵净山群茴香坪组玄武 岩^[130];(9)一梵净山群茴香坪组玄武岩^[130];(10)一梵净山群肖家河组玄武岩^[130];(11)一侵入梵净山群被下江群覆盖的白云母花岗 岩^[131];(12)一被下江群不整合覆盖的刚边花岗岩^[132];(13)一侵入梵净山群辉长岩^[133];(14)一下江群红子溪组凝灰岩^[141];(15)~(17)一鹅家 坳组凝灰岩^[135];(18)一湘东北仓西岩群凝灰岩^[136];(19)一冷家溪群云均里组二长片岩^[137];(20)一临湘冷家溪群斑脱岩^[126];(21)一湘东 北张邦源花岗岩^[138];(22)一湖南步城叶溪江花岗闪长岩^[137];(23)一板溪群沧水铺组英安质集块岩^[139];(24)一古丈板溪群五强溪组凝灰 岩^[140];(25)一临湘板溪群张家湾组斑脱岩^[126];(26)一侵入板溪群破南华系所覆盖的粗玄岩^[129];(27)一双桥山群横涌组流纹质凝灰 岩^[141];(28)一双桥山群横涌组石英角斑岩^[141];(29)一双桥山群横涌组凝灰岩^[142];(30)一双桥山群横涌组流纹质凝灰 岩^[141];(28)一双桥山群横涌组石英角斑岩^[141];(29)一双桥山群横涌组凝灰岩^[142];(30)一风桥山群辉长岩^[141];(34)一皖南蛇绿岩中的辉长 岩^[145];(35)一皖南蛇绿岩中易剥橄榄岩^[145];(36)一歙县岩体^[146];(37)一许村岩体^[147];(38)一休宁岩体^[146];(39)一休宁岩体^[147]; (40)一许村岩体^[143];(41)一井潭组火山凝灰岩^[141];(42),(43)一井潭组英安岩^[148];(44),(45)一石耳山花岗岩^[146],149];(46)一西湾硬玉 蓝闪石化斜长岩^[150];(47)一双溪坞群北均组流纹岩^[151];(48)一双溪坞群桃红花岗岩^[151];(53)一侵入双溪坞花西岩^[153];(53) (54)一侵入双溪坞群斜长花岗岩^[152];(55)一角闪辉石岩^[154];(56)一石英闪长岩^[154];(57)一河上镇群凝灰岩^[142]。

http://www.earthsciencefrontiers.net.cn 地学前缘,2014,21(2)

1000Ma

前置于 780 Ma。再如我们根据在湖南、广西、江西 等地的考察,基本同意在板溪群及相当地层与下伏 的冷家溪群及相当地层之间存在不整合关系,但不 同地区在时间上可能有一定差异,但目前还缺少确 切的年龄数据,因此大致放到了 820 Ma 左右。有 的研究者认为板溪群及相当地层是裂解盆地沉积的 楔状地层,其底界是不等时的,最早的沉积时限在 820 Ma 左右^[158]。因此表 4 中的界线是示意性的, 详细的划分还需进一步工作。近些年在该区研究的 最大进展是根据锆石的原位定年将原来认为是中元 古代的地层(如四堡群、梵净山群、冷家溪群、双桥山 群、双溪坞群等)的形成时代调整为新元古代。这种 调整具有以下几方面的意义:(1)华南地区中一新元 古代的地层格架发生了重大变化,以往认为的中元 古代地层都形成于新元古代;(2)对于认识晋宁运动 的时限具有重要意义,以往根据该区下构造层形成 于中元古代而下构造层形成于新元古代,因此将晋 宁运动的时限定义在 1.0 Ga 左右,目前地层时代的 调整必然使我们重新考虑晋宁运动的时限;(3)对于 认识江南构造带(江南造山带、江南古陆)的性质和 形成演化方式产生重要的影响,以往根据晋宁运动 大体相当于 1.0 Ga 的格林威尔造山运动,对它的性 质和演化方式可以与格林威尔运动相对比,现在晋 宁运动的时限明显与格林威尔运动的时限不同,需 要对其构造带的性质和形成方式进行更深入的研 究。

5 需要进一步研究的问题

近些年在前寒武纪地层学研究中取得了长足的 进步,但是也提出了一些新的问题需要深入研究。

5.1 2.5(2.45)~2.3 Ga 的地质事件和地层记录 何在

国际地层表将 2.5~2.3 Ga 一段的地质时期称 为成铁纪,但是华北克拉通的含铁建造主要形成于 新太古代,而在华北早前寒武纪地层表中(表 1)绝 大多数地区这一段地层是缺失的。一些研究者通过 全球地质事件的研究提出,新太古代末的全球克拉 通化之后,地球的演化历史上出现了长达 0.15~ 0.2 Ga 的静寂期,没有火山活动,没有构造活动,因 此将这一地质历史时期称为静寂期(inactive period)^[161-163]。尽管有的研究者根据碎屑锆石的研究 提出原来五台岩群的上亚群—高凡群形成于新太古 代五台花岗-绿岩带之后,为华北克拉通古元古代 (2.14~2.47 Ga)最古老的地层之一,可能是这段地 质历史的地层记录^[164],但是由于只有碎屑锆石的定 年,还缺少更可靠的年龄依据。有的研究者根据鲁西 地区原柳杭组上部混合花岗岩(2 469±34) Ma 的年 龄结果,认为属于古元古代早期,似乎可以填补全球 地质演化的静寂期地质事件^[165]。但这只是一个混 合花岗岩的年龄结果,还缺少完整的地层记录和地 质事件记录。这一地质历史时期究竟是成铁的重要 时期还是缺少地质记录的静寂期?华北克拉通这一 地质历史时期的地质和地层记录有哪些表现?到何 处去寻找这一地质历史时期的地质记录?这些问题 都需要我们去研究,去探索,去发现。

5.2 长城群的底界和归属

最新的研究表明长城群的底界不超过 1.68 Ga, 很可能在 1.65 Ga 左右(见本文 3.1)。全国地层委 员会前寒武纪分委员会认真研究了上述进展,提出 作为年代地层的长城系的时限为 $1.8 \sim 1.6$ Ga,与 国际上的固结系(Statherian)相对应。考虑到我国 长期的使用情况,仍把长城系作为中元古代最下部 的一个系级年代地层单位。但是作为岩石地层单位 的长城群底界则暂时置于 1.65 Ga,其顶界年龄为 1.60 Ga。这只是根据新的研究进展提出的一个暂 时处理办法,其中还有一些问题需要研究。比如年 代地层单位长城系和岩石地层单位长城群仍有重名 的情况,与国际地层指南的要求不符。再如我们把 长城系对应于国际的固结系,但是国际的固结系是 古元古代最晚的一个系级年代地层单位,而我们的 长城系则作为中元古代最下部的年代地层单位,两 者仍存在矛盾。另外岩石地层单位的长城群目前底 界年龄在 1.65 Ga 左右,也就是说 1.8~1.65 Ga 的 岩石地层单位还缺失,需要寻找合适的地层剖面进 行补充。这些问题都需要进一步深入研究。

5.3 待建系需要进一步补充完善

根据下马岭组凝灰岩中所获得的原位锆石年龄 1 380~1 370 Ma的研究成果,全国地层委员会提出 在下马岭组与新元古代青白口系之间暂时按待建系 处理。同时启动了中元古代晚期待建系的预研究项 目。通过项目组对待选剖面的筛分和工作,在湖北 神农架地区初步建立了中元古代晚期神农架群的岩 石序列,将神农架群分为下神农架群(自下而上包括 鹰窝洞组、大岩坪组、乱石沟组、大窝坑组和矿石山 组)和上神农架亚群(自下而上包括台子组、野马河

组、温水河组、石槽河组、送子园组、瓦岗溪组和郑家 垭组)。在神农架上亚群最上部的郑家垭组火山岩 中获得了(1 103±8) Ma 的锆石 LA-ICPMS U-Pb 年 龄结果[166],在侵入到石槽河组的辉绿辉长岩中获得 了(1 083±5) Ma 的锆石 U-Pb 年龄和(1 115±9) Ma 的斜锆石 U-Pb 年龄,上亚群野马河组的凝灰岩中 获得了 $(1\ 216\pm 2)$ Ma 的锆石 U-Pb 年龄,在下神农 架群的大坪组砂屑硅质白云岩中最年轻一组的碎屑 锆石的峰值为(1 398±20) Ma^[167]。但是神农架下 亚群目前还没有获得可靠的年龄资料。另外王剑 等^[168]最近在马槽园群的凝灰岩中获得了(1157± 19) Ma 的年龄结果,据此认为马槽园群与神农架群 之间并不存在不整合接触关系。可见,神农架地区 的马槽园群和神农架群为我们研究和建立中元古代 上部的地层剖面提供了很好的条件,但是距离待建 系的要求还相差很远,还需进行深入的岩石地层、年 代地层、层序地层等的综合研究。同时也需要扩展 视野,在其他地区寻找中元古代中晚期较连续的地 层剖面进行深入研究。

5.4 青白口系的进一步完善

我国的青白口系的命名地点在北京西山雁翅一 带的青白口,标准剖面位于天津蓟县北骆驼岭到老 **鸹顶一带,以往自下而上划分为下马岭组、骆驼岭组** 和景儿峪组,时代限定为 $1.0 \sim 0.8 \text{ Ga}^{[157]}$ 。新的中 国地层表将青白口系的时限调整为 $1.0 \sim 0.78$ Ga, 并将下马岭组调整到中元古代。这样调整以后我国 北方的青白口系只包含两个组,其底界年龄并没有 准确的同位素年龄控制,顶界年龄调整到 0.78 Ga 之后,在北方的景儿峪组是否还有相应的地层也需 要进一步确定。尽管在华南的双溪坞群下部平水组 的角斑岩中获得了(904±3) Ma 和(906±10) Ma 的锆石 LA-ICPMS U-Pb 年龄结果^[169],但是平水组 与双溪坞群的其他几个岩组并没有直接接触,很难 建立起完整的地层层序。此外,在华南青白口系 (1.0~0.78 Ga)通常包括了年龄大于 0.83 Ga、强 烈褶皱的下构造层(包括广西的四堡群、贵州的梵净 山群、湖南的冷家溪群、江西的双桥山群、安徽的溪口 群和浙江的双溪坞群等)和年龄通常小于 0.83 Ga,褶 皱轻微的上构造层(包括广西的丹州群、贵州的下江 群、湖南的板溪群、江西的修水群、安徽的历口群和 浙江的河上镇群等),两者之间有较明显的不整合接 触关系[126],因此有的研究者已经提出在青白口系 之上建立板溪系[159]。在青白口系中包括两套不连 续的地层沉积与系的定义并不一致,因此青白口系 是否还需要进一步划分也需要进一步研究。

6 结语

自第三届全国地层大会以来的 13 年间,我国前 寒武纪地层研究工作在全国地层委员会积极推动 下,通过众多地学部门和地质工作者的努力,已取得 令国内、外地学界瞩目的进展,本文只是集中在年代 地层学方面做了简略回顾与小结,与 13 年来所取得 的整个前寒武纪地层学研究进展相比,只是冰山一 角。此外,我们还看到在取得众多进展的同时,有一 些长期遗留的地层学问题尚未解决,且又出现了一 些新的难题,需要我们不断努力,不断前进。

本文撰写过程中,得到沈其韩院士、王泽九研究员的指 导与帮助,在此深表谢意。文中涉及众多参考资料,虽已列 入百余篇,但仍难免遗漏,敬请读者谅解。

参考文献

- [1] 王松山,胡世玲,翟明国. 应用⁴⁰ Ar/³⁹ Ar 定年技术研究清原 花岗岩-绿岩地体的形成时代[J]. 岩石学报,1987,4:55-62.
- [2] 沈保丰,骆辉,李双保.华北陆台太古宙绿岩带地质及成矿
 [M].北京:地质出版社,1994:1-201.
- [3] 沈保丰,翟安民,杨春亮,等.中国前寒武纪铁矿床时空分 布和演化规律[J].地质调查与研究,2005,28:196-206.
- [4] 沈其韩.华北地台早前寒武纪条带状铁英岩地质特征及形成的地质背景[G]//程裕淇.华北地台早前寒武纪地质研究论文集.北京:地质出版社,1998:1-30.
- [5] 孙大中. 冀东早前寒武纪地质[M]. 天津: 天津科学技术出版社, 1984: 1-273.
- [6] 钱祥麟,崔文元,王时麒,等. 冀东前寒武纪铁矿地质[M].石家庄:河北科学技术出版社,1985:1-273.
- [7] Jahn B M, Auvray B, Cornichet J, et al. 3.5 Ga old amphibolites from eastern Hebei province, China: Field occurrence, Petrography, Sm-Nd isochron age and REE geochemistry[J].
 Precambrian Research, 1987, 34: 311-346.
- [8] 白瑾.中国太古宇与元古宇的界限何在[C]//《第三届全国地 层会议论文集》编委会.第三届全国地层会议论文集.北京: 地质出版社,2000:6-9.
- [9] 李树勋,冀树楷,马志红,等.五台山区变质沉积铁矿地质[M].长春:吉林科学技术出版社,1986:1-299.
- [10] 白瑾. 五台山早前寒武纪地质[M]. 天津: 天津科学技术出版社, 1986: 1-435.

[11] 亓润章. 霍邱群 BIF 成因讨论[J]. 中国地质科学院南京地质

矿产研究所所刊,1987,8:1-20.

- [12] Huang X, Bai Z, DePaolo D J. Sm-Nd isotope study of early Archaean rocks, Qian'an, Hebei Province, China [J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1986, 50, 625-631.
- [13] 乔广生,王凯怡,郭起凤,等. 冀东早太古岩石 Sm-Nd 同位 素年龄测定[J]. 地质科学,1987(1): 86-92.
- [14] Liu D Y, Nutman A P, Compston W, et al. Remnants of ≥3800 Ma crust in the Chinese part of the Sino-Korean Craton[J]. Geology, 1992, 20: 339-342.
- [15] 吴福元,杨进辉,柳小明,等. 冀东 3.8 Ga 锆石 Hf 同位素
 特征与华北克拉通早期地壳时代[J]. 科学通报, 2005, 50
 (18): 1996-2003.
- [16] 伍家善,耿元生,沈其韩,等.华北陆台早前寒武纪重大地 质事件[M].北京:地质出版社,1991:1-115.
- [17] 沈其韩,耿元生,刘国惠,等.中国地层典:太古字[M].北 京:地质出版社,1996:1-75.
- [18] 沈保丰. 中国 BIF 型铁矿床地质特征和资源远景[J]. 地质学 报, 2012, 86(9): 1376-1395.
- [19] Nutman A P, Wan Y S, Du L L, et al. Multistage Late Neoarchean crustal evolution of the North China Craton, eastern Hebei[J]. Precambrian Research, 2011, 189: 43-65.
- Li T S, Zhai M G, Peng P, et al. Ca. 2.5 billion year old coeval ultramafic-mafic and synnitic dykes in Eastern Hebei: Implications for cratonization of the North China Craton[J]. Precambrian Research, 2010, 180: 143-155.
- [21] Liu D Y, Shen Q H, Zhang Z Q, et al. Archean crustal evolution in China: U-Pb geochronology of Qianxi complex[J].
 Precambrian Research, 1990, 48(3): 223-244.
- [22] 尹庆柱.河北迁安水厂铁矿紫苏花岗岩及围岩的岩石学、地球化学、同位素地质年代学研究[D].北京:中国地质科学院,1988:1-87.
- [23] Zhang X J, Zhang L C, Xiang P, et al. Zircon U-Pb age, Hf isotopes and geochemistry of Shuichang Algoma-type banded iron-formation, North China Craton: Constraints on the oreforming age and tectonic setting [J]. Gondwana Research, 2011, 20: 137-148.
- [24] 李延河,张增杰,伍家善,等. 冀东马兰庄条带状硅铁建造的变质时代及地质意义[J]. 矿床地质,2011,30(4):645-653.
- [25] 曲军峰,李锦轶,刘建峰. 冀东地区王寺峪条带状铁矿的形成时代及意义[J]. 地质通报,2013,32(2/3):260-266.
- [26] Zhang L C, Zhai M G, Zhang X J, et al. Formation age and tectonic setting of the Shirengou Neoarchean banded iron deposit in eastern Hebei Province: Constraints from geochemistry and SIMS zircon U-Pb dating[J]. Precambrian Research, 2012: 222/223: 325-338.
- [27] 齐鸿烈,郝兴华,张晓冬,等. 冀东青龙河太古宙花岗岩-绿 岩带地质特征[J]. 前寒武纪研究进展,1999,22:1-17.
- [28] 孙会一,董春艳,颉颃强,等.冀东青龙地区新太古代朱杖 子群和单塔子群形成时代:锆石 SHRIMP U-Pb 定年[J].地

质论评,2010,56:888-898.

- [29] Lü B, Zhai M G, Li T S, et al. Zircon U-Pb ages and geochemistry of the Qinglong volcano-sedimentary rock series in Eastern Hebei. Implication for ~ 2500 Ma intra-continental rifting in the North China Craton[J]. Precambrian Research, 2012, 208-211: 145-160.
- [30] 曹国权.鲁西早前寒武纪地质[M].北京:地质出版社, 1996:1-210.
- [31] 王伟,王世进,刘敦一,等.鲁西新太古代济宁群含铁岩系 形成时代: SHRIMP U-Pb 锆石定年[J]. 岩石学报,2010, 26(4):1175-1181.
- [32] 万渝生,董春艳,颉颃强,等. 华北克拉通早前寒武纪条带 状铁建造形成时代: SHRIMP 锆石 U-Pb 定年[J]. 地质学 报,2012,86(9):1445-1478.
- [33] 陈志勇,郑翻身,王忠,等.内蒙古中西部色尔腾山岩群的 厘定及其地质意义[J].地质与资源,2007,17(1):1-6.
- [34] 内蒙古自治区地质矿产局.内蒙古自治区区域地质志[M].北京:地质出版社,1991:1-725.
- [35] 陈亮. 固阳绿岩带的地球化学和年代学[D]. 北京: 中国科 学院地质与地球物理研究所, 2007: 1-40.
- [36] 刘利,张连昌,代堰锫,等.内蒙古固阳绿岩带三合明 BIF 型铁矿的形成时代、地球化学特征及地质意义[J].岩石学 报,2012,28(11):3623-3637.
- [37] Jian P, Kröner A, Windley B F, et al. Episodic mantle melting-crustal reworking in the Late Neoarchean of the northwestern North China Craton: Zircon ages of magmatic and metamorphic rocks from the Yinshan Block[J]. Precambrian Research, 2012, 222/223; 230-254.
- [38] 袁海华,张树发,张平. 渡口市同德混合片麻岩初获太古宙 年龄信息[J]. 成都地质学院学报,1985(3):79-84.
- [39] 李复汉,覃嘉铭,申玉连,等.康滇地区的前震旦系[M].重 庆:重庆出版社,1988:1-396.
- [40] 冯本智.康滇地区前震旦纪地质与成矿[M].北京:地质出版社,1990:1-202.
- [41] 四川省地质矿产局. 四川省区域地质志[M]. 北京: 地质出版社, 1991: 1-730.
- [42] 沈渭洲,李惠民,徐士进,等.扬子板块西缘黄草山和下索 子花岗岩体锆石 U-Pb 年代学研究[J]. 高校地质学报, 2000,6(3):412-416.
- [43] Sinclair J A. A re-examination of the "Yanbian ophiolite suite": Evidence for western extension of the Mesoproterozoic Sibao orogen in South China[J]. Geological Society of Australia, Abstract, 2001, 65: 99-100.
- [44] Zhou M F, Yan D P, Kennedy A K, et al. SHRIMP U-Pb zircon geochronological and geochemical evidence for Neoproterozoic arc-magmatism along the western margin of the Yangtze Block, South China[J]. Earth and Planetary Science Letters, 2002, 196: 51-67.
- [45] Li Z X, Li X H, Kinny P D, et al. Geochronology of Neoproterozoic syn-rift magmatism in the Yangtze Craton, South

耿元生,陆松年/地学前缘 (Earth Science Frontiers)2014,21 (2)

China and correlations with other continents: Evidence for a mantle superplume that broke up Rodinia[J]. Precambrian Research, 2003, 122: 85-109.

- [46] 陈岳龙,罗照华,赵俊香,等. 从锆石 SHRIMP 年龄及岩石 地球化学特征论四川冕宁康定杂岩的成因[J]. 中国科学: D 辑,2004,34(8):687-697.
- [47] 杜利林,耿元生,杨崇辉,等.扬子地台西缘新元古代 TTG 的厘定及其意义[J]. 岩石矿物学杂志,2006,25(4):273-281.
- [48] 耿元生,杨崇辉,王新社,等.扬子地台西缘变质基底演化 [M].北京:地质出版社,2008:1-215.
- [49] 耿元生,杨崇辉,王新社,等.扬子地台西缘结晶基底的时代[J].高校地质学报,2007,13(3):429-441.
- [50] Li X H, Li Z X, Zhou H W, et al. U-Pb zircon geochronology, geochemistry and Nd isotopic study of Neoproterozoic bimodal volcanic rocks in the Kangdian Rift of South China: Implications for the initial rifting of Rodinia[J]. Precambrian Research, 2002, 113: 135-154.
- [51] Li Z X, Li X H, Zhou H W, et al. Grenvillian continental collision in South China: New SHRIMP U-Pb zircon results and implications for the configuration of Rodinia[J]. Geology, 2002, 30(2): 163-166.
- [52] 黑龙江省地质矿产局.黑龙江省区域地质志[M].北京.地 质出版社,1993:5-25.
- [53] 李述靖,张维杰,耿明山,等.蒙古弧地质构造特征及形成 演化概论[M].北京:地质出版社,1998:13-20.
- [54] 表尚虎,李仰春,何晓华,等.黑龙江省塔河绿林林场一带 兴华渡口群岩石地球化学特征[J].中国区域地质,1999,18 (1):28-33.
- [55] Wu F Y, Sun D Y, Ge W C, et al. Geochronology of the Phanerozoic granitoids in northeastern China[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2011, 41: 1-30.
- [56] 周建波,张兴洲, Simon A W,等. 中国东北~500 Ma 泛非 期孔兹岩带的确定及其意义[J]. 岩石学报, 2011, 27(4): 1235-1245.
- [57] 苗来成,刘敦一,张福勤,等.大兴安岭韩家园子和新林地 区兴华渡口群和扎兰屯群锆石 SHRIMP U-Pb 年龄[J].科 学通报,2007,52(5):591-601.
- [58] 孙立新,任邦方,赵凤清,等.内蒙古额尔古纳地块古元古 代末期的岩浆记录:来自花岗片麻岩的锆石 U-Pb 年龄证据 [J].地质通报,2013,32(2/3):341-352.
- [59] 卢良兆,徐学纯,刘福来.中国北方早前寒武纪孔兹岩系[M].长春:长春出版社,1996:1-276.
- [60] Bares R L, Jackson J A. Glossary of Geology[M]. 2nd ed. Virginia: American Geological Institute, 1980: 1-340.
- [61] 沈其韩,张荫芳,高吉凤,等.内蒙古中南部太古宙变质岩[J].中国地质科学院地质研究所所刊,1990,21:1-194.
- [62] 王楫,陆松年,李惠民,等.内蒙古中部变质岩同位素年龄 构造格架[J].天津地质矿产研究所所刊,1995,29:1-68.
- [63] 杨振升,徐仲元,刘正宏.孔兹岩系事件与太古宙地壳构造

演化[J]. 前寒武纪研究进展, 2000, 23(4): 206-211.

- [64] 钱祥麟,李江海. 华北克拉通新太古代不整合事件的确定及 其大陆克拉通构造演化意义[J]. 中国科学: D辑, 1999, 29 (1): 1-8.
- [65] Zhang J S, Dirkes P H G M, Passchier C W. Extensional collaps and uplift of a poly-metamorphic granulite terrain in the Archean of north China [J]. Precambrian Research, 1994, 67: 37-57.
- [66] 吴昌华,高亚东,梅华林,等.内蒙古黄土窑地区孔兹岩系 与麻粒岩套的构造特征及不整合接触关系的论证[M]//钱祥 麟,王仁民.华北北部麻粒岩带地质演化.北京:地震出版 社,1994:145-156.
- [67] 金巍,李树勋.内蒙古大青山地区早元古造山带的岩石组成 及特征[M]//钱祥麟,王仁民.华北北部麻粒岩带地质演化. 北京:地震出版社,1994:32-42.
- [68] Zhao G C, Cawood P A, Wilde S A, et al. Metamorphism of basement rocks in the Central Zone of the North China Craton: Implications for Paleoproterozoic tectonic evolution[J]. Precambrian Research, 2000, 103: 55-88.
- [69] 吴昌华,孙敏,李惠民,等. 乌拉山一集宁孔兹岩锆石激光 探针等离子质谱(LA-ICPMS)年龄:孔兹岩沉积时限的年代 学研究[J]. 岩石学报,2006,22(11):2639-2654.
- [70] Xia X P, Sun M, Zhao G C, et al. LA-ICP-MS U-Pb geochronology of detrital zircons from the Jining Complex, North China Craton and its tectonic significance [J]. Precambrian Research, 2006, 144: 199-212.
- [71] Xia X P, Sun M, Zhao G C, et al. U-Pb and Hf isotopic study of detrital zircons from the Wulashan khondalites: Constraints on the evolution of the Ordos Terrane, Western Block of the North China Craton[J]. Earth and Planetary Science Letters, 2006, 241: 581-593.
- [72] Wan Y S, Song B, Liu D Y, et al. SHRIMP U-Pb zircon geochronology of Palaeoproterozoic metasedimentary in the North China Craton: Evidence for a major Late Palaeoproterozoic tectonothermal event [J]. Precambrian Research, 2006, 149: 249-271.
- [73] 董春艳,刘敦一,李俊建,等.华北克拉通西部孔兹岩带形 成时代新证据:巴彦乌拉一贺兰山地区锆石 SHRIMP 定年 和 Hf 同位素组成[J].科学通报,2007,52:1913-1922.
- [74] 董春艳,刘敦一,万渝生,等.内蒙古大青山地区早前寒武 纪变质岩的锆石 Hf 同位素组成和稀土模式[J].地质论评, 2009,55(4):509-520.
- [75] Yin C Q, Zhao G C, Sun M, et al. LA-ICP-MS U-Pb zircon ages of the Qianlishan Complex: Constrains on the evolution of the khondalite belt in the western block of the North China Craton[J]. Precambrian Research, 2009. doi: 10. 1016/j. precamres. 2009. 06. 008.
- [76] Wan Y S, Liu D Y, Dong C Y, et al. The Precambrian Khondalite Belt in the Daqingshan area, North China Craton: Evidence for multiple metamorphic events in the Palaeoprot-

耿元生,陆松年/地学前缘 (Earth Science Frontiers)2014,21 (2)

erozoic[M]//Reddy S M, Mazumder R, Evans D A D, et al. Palaeoproterozoic Supercontinents and Global Evolution. London: Geological Society, London, Special Publications, 2009, 323: 73-97.

- [77] 董春艳,万渝生,徐仲元,等. 华北克拉通大青山地区古元 古代晚期孔兹岩系: 锆石 SHRIMP U-Pb 定年[J]. 中国科 学:地球科学,2012,42(12):1851-1862.
- [78] 徐仲元,范志伟,刘正宏,等.内蒙古集宁地区孔兹岩系中 大理岩的形成时代:长英质片麻岩中 ICP-MS 锆石 U-Pb 测 年的证据[J].吉林大学学报:地球科学版,2013,43(3): 809-819.
- [79] 刘守偈,李江海. 超高温变质作用:以华北内蒙古土贵乌拉 地区为例[J]. 地学前缘, 2007, 14(3): 131-137.
- [80] Santosh M, Tsunogae T, Li J H, et al. Discovery of sapphirine-bearing Mg-Al granulites in the North China Craton: Implications for Palaeoproterozoic ultrahigh temperature metamorphism[J]. Gondwana Research, 2007, 11: 263-285.
- [81] Condie K C, Boryta M D, Liu J Z, et al. The origin of khondalites: Geochemical evidence from the Archean to Early Proterozoic granulite belt in the North China craton[J]. Precambrian Research, 1992, 59: 207-223.
- [82] Santosh M, Zhao D P, Kusky T M. Mantle dynamics of the Paleoproterozoic North China Craton: A perspective based on seismic tomography[J]. Journal of Geodynamics, 2010, 49: 39-53.
- [83] Zhao G C, Sun M, Wilde S A, et al. Late Archean to Paleoproterozoic evolution of the North China Craton: Key issues revisited[J]. Precambrian Research, 2005, 136: 177-202.
- [84] 全国地层委员会.中国地层指南及中国地层指南说明书(修 订版)[M].北京:地质出版社,2001:1-59.
- [85] 全国地层委员会.中国区域年代地层(地质年代)表说明书[M].北京:地质出版社,2002:1-72.
- [86] Kao C J, Hsiung Y H, Kao P. Preliminary notes on Sinian stratigraphy of North China [J]. Bulletin of the Geological Society of China, 1934, 13: 243-276.
- [87] 程裕淇.中国的前寒武系[M].北京:科学出版社,1962:1-80.
- [88] 王鸿祯,李光岑. 国际地层时代对比表[M]. 北京: 地质出版 社, 1990.
- [89] 刘本培,全秋琦. 地史学教程[M]. 北京: 地质出版社, 1993: 1-275.
- [90] 钟富道. 从燕山地区震旦地层同位素年龄论中国震旦地质年 表[J]. 中国科学: D辑, 1977, 6(2): 151-161.
- [91] 陈毓蔚,钟富道,刘菊英,等. 我国北方前寒武岩石铅同位 素年龄测定:兼论中国前寒武地质年表[J]. 地球化学, 1981,10(3):209-219.
- [92] 地质矿产部中国同位素地质年表工作组.中国同位素地质年 表[M].北京:地质出版社,1987:1-146.
- [93] Gradstein F M, Ogg J G, Smith A G, et al. A new geologic time scale, with special reference to Precambrian and Neo-

gene[J]. Episodes, 2004, 27: 83-100.

- [94] 和政军,牛宝贵,张新元,等.北京密云元古宙常州沟组之 下环斑花岗岩古风化壳岩石的发现及其碎屑锆石年龄[J]. 地质通报,2011,30(5):798-802.
- [95] 和政军,张新元,牛宝贵,等.北京密云元古宙环斑花岗岩 古风化壳及其与长城系常州沟组的关系[J].地学前缘, 2011,18(4):123-130.
- [96] 李怀坤,苏文博,周红英,等. 华北克拉通北部长城系底界 年龄小于1670 Ma:来自北京密云花岗斑岩岩脉锆石 LA-MC-ICPMS U-Pb年龄的约束[J]. 地学前缘,2011,18(3): 108-120.
- [97] 唐俊,郑永飞,吴元保,等. 胶东地块西部变质岩锆石 U-Pb 定年和氧同位素研究[J]. 岩石学报,2004,20(5):1063-1086.
- [98] Guo J H, Sun M, Chen F K, et al. Sm-Nd and SHRIMP U-Pb zircon geochronology of high-pressure granulites in the Sanggan area, North China Craton, timing of Paleoproterozoic continental collision[J]. Journal of Asian Earth Science, 2005, 24: 629-642.
- [99] Lu X P, Wu F Y, Guo J H, et al. Zircon U-Pb geochronological constraints on the Paleoproterozoic crustal evolution of the Eastern block in the North China Craton[J]. Precambrian Research, 2006, 146; 138-164.
- [100] 张华锋, 翟明国, 彭澎. 华北克拉通桑干地区高压麻粒岩的 锆石 SHRIMP U-Pb 年龄及其地质意义[J]. 地学前缘, 2006, 13(3): 190-199.
- [101] 耿元生,杨崇辉,宋彪,等. 吕梁地区 18 亿年的后造山花 岗岩:同位素年代和地球化学制约[J]. 高校地质学报, 2004,10(4):477-487.
- [102] 耿元生,杨崇辉,万渝生.吕梁地区古元古代花岗岩浆作 用:来自同位素年代学的证据[J].岩石学报,2006,22 (2):305-314.
- [103] Zhao G C, Wilde S A, Sun M, et al. SHRIMP U-Pb zircon ages of granitoid rocks in the Luliang Complex: Implications for the accretion and evolution of the Trans-North China Orogen[J]. Precambrian Research, 2008, 160: 213-226.
- [104] 曲永强,孟庆任,马收先,等.华北地块北缘中元古界几个 重要不整合面的地质特征及构造意义[J].地学前缘,2010, 17(4):112-127.
- [105] 李怀坤,李惠民,陆松年.长城系团山子组火山岩单颗粒锆 石 U-Pb 年龄及其意义[J].地球化学,1995,24:43-48.
- [106] 高林志,张传恒,刘鹏举,等.华北一江南地区中、新元古 代地层格架的新认识[J].地球学报,2009,30(4):433-446.
- [107] 陆松年,李惠民. 蓟县长城系大洪峪组火山岩中锆石精确 定年[J]. 中国地质科学院院报,1991,22:137-145.
- [108] Lu S N, Zhao G C, Wang H C, et al. Precambrian metamorphic basement and sedimentary cover of the North China Craton: A review[J]. Precambrian Research, 2008, 160: 77-93.

耿元生,陆松年/ 地学前缘 (Earth Science Frontiers)2014,21 (2)

- [109] 高林志,张传恒,尹崇玉,等. 华北古陆中、新元古代年代
 地层框架:SHRIMP 锆石年龄新依据[J]. 地球学报,2008,
 29(3):366-376.
- [110] 李怀坤,朱士兴,相振群,等.北京延庆高于庄组凝灰岩的 锆石 U-Pb 定年研究及其对华北北部中元古界划分新方案 的进一步约束[J].岩石学报,2010,26(7):2131-2140.
- [111] 苏文博,李怀坤,Huff W D,等. 铁岭组钾质斑脱岩锆石 SHRIMP U-Pb 年代学研究及其地质意义[J]. 科学通报, 2010,55(22):2197-2206.
- [112] Zhang S H, Zhao Y, Yang Z Y, et al. The 1.35 Ga diabase sills from the northern North China Craton: Implications for breakup of the Columbia (Nuna) supercontinent[J]. Earth and Planetary Science Letters, 2009, 288: 588-600.
- [113] 高林志,张传恒,史晓颖,等. 华北青白口系下马岭组凝灰 岩锆石 SHRIMP U-Pb 定年[J]. 地质通报,2007,26(3): 249-255.
- [114] Su W B, Zhang S H, Huff W D, et al. SHRIMP U-Pb ages of K-bentonite beds in the Xiamaling Formation. Implications for revised subdivision of the Meso- to Neoproterozoic history of the North China Craton[J]. Gondwana Research, 2008, 14: 543-553.
- [115] 高林志,张传恒,史晓颖,等. 华北古陆下马岭组归属中元 古界的 SHRIMP 锆石新证据[J]. 科学通报, 2008, 53 (11): 2617-2623.
- [116] 李怀坤,陆松年,李惠民,等. 侵入下马岭组的基性岩床的 锆石和斜锆石 U-Pb 精确定年:对华北中元古界地层划分方 案的制约[J]. 地质通报,2009,28(10):1396-1404.
- [117] 陆松年,李怀坤,相振群.中国中元古代同位素地质年代学 研究进展述评[J].中国地质,2010,37(4):1002-1013.
- [118] Cowie J W, Bassett M. Global stratigraphic chart with geochronometric and magneto stratigraphic calibration[J]. Episodes, 1989, 12(Suppl): 24.
- [119] 程裕淇.中国区域地质概论[M].北京:地质出版社,1994: 1-517.
- [120] 广西壮族自治区地质矿产局.广西壮族自治区区域地质志 [M].北京:地质出版社,1985:1-853.
- [121] 贵州省地质矿产局.贵州省区域地质志[M].北京:地质出版社,1987:1-698.
- [122] 湖南省地质矿产局.湖南省区域地质志[M].北京:地质出 版社,1988:1-718.
- [123] 江西省地质矿产局. 江西省区域地质志[M]. 北京: 地质出版社, 1984: 1-921.
- [124] 浙江省地质矿产局.浙江省区域地质志[M].北京:地质出版社,1989:1-688.
- [125] 徐有华,吴新华,楼法生. 江南古陆中元古代地层的划分与 对比[J]. 资源调查与环境,2008,29(1):1-11.
- [126] 高林志,陈峻,丁孝忠,等. 湘东北岳阳地区冷家溪群和板 溪群凝灰岩 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄:对武陵运动的制约 [J]. 地质通报,2011,30(7):1001-1008.
- [127] 高林志,戴传固,刘燕学,等.黔东南一桂北地区四堡群凝

灰岩锆石 SHRIMP U-Pb 年龄及其地层学意义[J]. 地质通报, 2010, 29(9): 1259-1267.

- [128] Wang X L, Zhou J C, Qiu J S, et al. LA-ICP-MS U-Pb zircon geochronology of the Neoproterozoic igneous rocks from Northern Guangxi, South China: Implications for tectonic evolution[J]. Precambrian Research, 2006, 145: 111-130.
- [129] Zhou J B, Li X H, Ge W C, et al. Age and origin of middle Neoproterozoic mafic magmatism in southern Yangtze Block and relevance to the break-up of Rodinia[J]. Gondwana Research, 2007, 12: 184-197.
- [130] Zhou J C, Wang X L, Qiu J S. Geochronology of Neoproterozoic mafic rocks and sandstones from northeastern Guizhou, South China: Coeval arc magmatism and sedimentation[J]. Precambrian Research, 2009, 170: 27-42.
- [131] 王敏,戴传固,王雪华,等.贵州梵净山白云母花岗岩锆石 年代、铪同位素及对华南地壳生长的制约[J].地学前缘, 2011,18(5):213-223.
- [132] 陈文西,王剑,付修根,等.黔东南新元古界下江群甲路组 沉积特征及其下伏岩体的锆石 U-Pb 年龄意义[J].地质论 评,2007,53(1):126-131.
- [133] 薛怀民,马芳,宋永勤. 江南造山带西南段梵净山地区镁铁 质-超镁铁质岩:形成时代、地球化学特征与构造环境[J]. 岩石学报,2012,28(9):3015-3030.
- [134] 高林志,戴传固,刘燕学,等. 黔东地区下江群凝灰岩锆石 SHRIMP U-Pb 年龄及其地层意义[J]. 中国地质,2010,37 (4):1071-1080.
- [135] Wang Z J, Wang J, Duan T Z, et al. Geochronology of middle Neoproterozoic volcanic deposits in Yangtze Craton interior of South China and its implications to tectonic settings
 [J]. Science China: Earth Sciences, 2010, 53(9): 1307-1315.
- [136] 高林志,丁孝忠,庞维华,等. 湘东北前寒武纪仓溪岩群变 凝灰岩 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄[J]. 地质通报,2011,30 (10):1479-1484.
- [137] 柏道远,贾宝华,刘伟,等.湖南城步火成岩锆石 SHRIMP
 U-Pb年龄及其对江南造山带新元古代构造演化的约束[J].
 地质学报,2010,84(12):1715-1726.
- [138] 马铁球,陈立新,柏道远,等. 湘东北新元古代花岗岩体锆 石 SHRIMP U-Pb 年龄及地球化学特征[J]. 中国地质, 2009,36(1):65-72.
- [139] Wang J, Li X H, Duan T Z, et al. Zircon SHRIMP U-Pb dating for the Cangshuipu volcanic rocks and its implications for the lower boundary age of the Nanhua strata in South China[J]. China Science Bulletin, 2003, 48: 1663-1669.
- [140] 张世红,蒋干清,董进,等. 华南板溪群五强溪组 SHRIMP 锆石 U-Pb 年代学新结果及其构造地层学意义[J]. 中国科 学:地球科学,2008,38(12):1496-1503.
- [141] Wang X L, Zhao G, Zhou J C, et al. Geochronology and Hf isotopes of zircon from volcanic rocks of the Shuangqiaoshan Group, South China: Implications for the Neoproterozoic

tectonic evolution of the eastern Jiangnan orogen[J]. Gondwana Research, 2008, 14: 355-367.

- [142] 高林志,杨明桂,丁孝忠,等.华南双桥山群和河上镇群凝 灰岩中的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄.对江南新元古代造山 带演化的制约[J].地质通报,2008,27(10):1744-1751.
- [143] Li X H, Li Z X, Ge W C, et al. Neoproterozoic granitoids in South China: Crustal melting above a mantle plume at ca 825 Ma[J]?Precambrian Research, 2003, 122: 45-83.
- [144] 李献华,李正祥,葛文春,等.华南新元古代花岗岩的锆石 U-Pb 年龄及其构造意义[J].矿物岩石地球化学通报, 2001,20(4):271-273.
- [145] 丁炳华,史仁灯,支霞臣,等. 江南造山带存在新元古代 (~850 Ma) 俯冲作用:来自皖南 SSZ 型蛇绿岩锆石 SHRIMP U-Pb 年龄证据[J]. 岩石矿物学杂志,2008,27 (5):375-388.
- [146] 薛怀民,马芳,宋永勤,等.江南造山带东段新元古代花岗 岩组合的年代学和地球化学:对扬子与华夏地块拼合时间 与过程的约束[J].岩石学报,2010,26(11):3215-3244.
- [147] Wu R X, Zheng Y F, Wu Y B, et al. Reworking of juvenile crust: Element and isotope evidence from Neoproterozoic granodiorite in South China [J]. Precambrian Research, 2006, 146: 179-212.
- [148] 吴荣新,郑永飞,吴元保.皖南新元古代井潭组火山岩锆石 U-Pb 定年和同位素地球化学研究[J]. 高校地质学报, 2007,13(2):282-296.
- [149] 吴荣新,郑永飞,吴元保.新元古代石耳山花岗岩锆石 U-Pb 定年以及元素和氧同位素地球化学研究[J].高校地质 学报,2005,11(3):364-382.
- [150] 李献华,周国庆,赵建新,等. 赣东北蛇绿岩的离子探针锆 石 U-Pb 年龄及其构造意义[J]. 地球化学,1994,23(2): 125-131.
- [151] Li X H, Li W X, Li Z X, et al. Amalgamation between the Yangtze and Cathaysia Blocks in South China: Constraints from SHRIMP U-Pb zircon ages, geochemistry and Nd-Hf isotopes of the Shuangxiwu volcanic rocks[J]. Precambrian Research, 2009, 174; 117-128.
- [152] Chen Z H, Guo K Y, Dong Y G, et al. Possible early Neoproterozoic magmatism associated with slab window in the Pingshui segment of the Jiangshan-Shaoxing suture zone: Evidence from zircon LA-ICP-MS U-Pb geochronology and geochemistry[J]. Science China: Earth Sciences, 2009, 52 (7): 925-939.
- [153] Ye M F, Li X H, Li W X, et al. SHRIMP zircon U-Pb geochronological and whole-rock geochemical evidence for an early Neoproterozoic Sibaoan magmatic arc along the southeastern margin of the Yangtze Block [J]. Gondwana Re-

search, 2007, 12: 144-156.

- [154] 王孝磊,舒徐洁,邢光福,等.浙江诸暨地区石角一璜山侵 入岩 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄:对超镁铁质球状岩成因 的启示[J].地质通报,2012,31(1):75-81.
- [155] 邢裕盛,高振家,王自强,等.中国地层典:新元古界[M]. 北京:地质出版社,1996:1-24.
- [156] 高林志,丁孝忠,曹茜,等.中国晚前寒武纪年表和年代地 层序列[J].中国地质,2010,37(4):1014-1020.
- [157] 王剑. 华南"南华系"研究新进展:论南华系地层划分与对 比[J]. 地质通报, 2005, 24(6): 491-495.
- [158] 王剑,潘桂棠.中国南方古大陆研究进展与问题评述[J]. 沉积学报,2009,27(5):818-825.
- [159] 郝杰,翟明国.罗迪尼亚超大陆与晋宁运动和震旦系[J].
 地质科学,2004,39(1):139-152.
- [160] 汪正江. 关于建立"板溪系"的建议及其基础的讨论: 以黔 东地区为例[J]. 地质论评, 2008, 54(3): 296-306.
- [161] Condie K C, Des Marais D J, Abbot D. Precambrian superplumes and supercontinents: A record in black shales, carbon isotopes and paleoclimates[J]. Precambrian Research, 2001, 106; 239-260.
- [162] Condie K C, Kröner A. When did plate tectonics begin ?Evidence from the geologic record[J]. Geological Society, America, Special Papers, 2008, 440: 281-294.
- [163] 翟明国. 克拉通化与华北陆块的形成[J]. 中国科学: 地球 科学, 2011, 41(8): 1037-1046.
- [164] 万渝生,苗培森,刘敦一,等.华北克拉通高凡群、滹沱群 和东焦群的形成时代和物质来源:碎屑锆石 SHRIMP U-Pb 同位素年代学制约[J].科学通报,2010,55(7):572-578.
- [165] 赖小东,杨晓勇.鲁西杨庄条带状铁建造特征及锆石年代 学研究[J].岩石学报,2012,28(11):3612-3622.
- [166] Qiu X M, Ling W L, Liu X M, et al. Recognition of Grenvillian volcanic suite in the Shennongjia region and its tectonic significance for the South China Craton[J]. Precambrian Research, 2011, 191(3/4): 101-119.
- [167] 李怀坤,张传林,相振群,等.扬子克拉通神农架群锆石和 斜锆石 U-Pb 年代学及其构造意义[J].岩石学报,2013,29 (2):673-697.
- [168] Wang J, Deng Q, Wang Z J, et al. New evidences for sedimentaryattributes and timing of the "Macaoyuan conglomerates" on the northern margin of the Yangtze block in southern China[J]. Precambrian Research, 2013. http: // dx. doi. org/10. 1016/j. precamres. 2013. 06. 003.
- [169] 陈志洪,郭坤一,董永观,等.江山一绍兴拼合带平水段可 能存在新元古代早期板片窗岩浆活动:来自锆石 LA-ICP-MS 年代学和地球化学的证据[J].中国科学:地球科学, 2009,39(7):994-1008.