Jun. 2011

华北平原水资源紧缺情势与因源

张光辉,连英立,刘春华,严明疆,王金哲

(中国地质科学院 水文地质环境地质研究所, 河北 石家庄 050061)

摘要:基于水资源可持续利用理念,从水资源承载能力演化周期性、经济社会需用水规模难变性和未来水资源供需关系入手,介绍近60年以来华北平原水资源情势,特别是该平原水资源量、实际用水量和地下水开采量变化特征,并结合未来10到30年区域经济社会发展需用水量趋势,识别和诊断华北平原水资源紧缺因源。结果表明:由于降水量减少导致华北平原缺水(自然资源性缺水)占该平原总缺水量的151%~164%;因管理缺陷导致水资源浪费的缺水(管理性缺水)占221%~242%;人口数量和经济社会发展规模过大导致用水量超过区域水资源承载力的缺水(政策性缺水)占593%~625%。自然资源性、管理性以及政策性缺水的解决对策不同:自然资源性缺水是不依人的意志为转移的,惟有从外域适量调水才能解决;管理性缺水可通过社会文明进步和科技进步不断修正;政策性缺水宜因势利导进行经济社会布局和产业结构调整、特别是限制高耗低效用水产业。即使南水北调工程703×10°m³/a水进入华北平原,该平原地下水超采情势也难以得到根本性扭转。有新增水源调入或华北平原严控生活和工业用水量,同时大幅压减农业用水量。因势利导优化和逐步调整经济社会布局和产业结构,特别是灌溉农业进行规模化减蒸、降耗、节水的改造,将是缓解华北平原地下水超采和水资源紧缺的根本所在。

关键词: 华北平原;水资源;管理性缺水;政策性缺水;节水

中图分类号: P641.8 文献标志码: A 文章编号: 1672-6561(2011)02-0172-05

Situation and Origin of Water Resources in Short Supply in North China Plain

ZHANG Guang-hui, LIAN Ying-li, LIU Chun-hua, YAN Ming-jiang, WANG Jin-zhe (Institute of Hydrogeology and Environmental Geology, Chinese Academy of Geological Sciences, Shijiaz huang 050061, Hebei, China)

Abstract Based on the idea of water resources sustainable utilization, the evolution cycles of bearing capacity of water resources, water consumption for economic and social development and relation between supply and demand of water resources in the future were analyzed; the situation of water resources in North China Plain over the past 60 years was introduced, especially the characteristic of actual water consumption and the quantity of water resource and exploiting groundwater, origin of water resources in short supply in North China Plain were discussed with the trend of water consumption for regional economic and social development in the coming 10-30 years. The results showed that water scarcity were from 59.3% to 62.5% of the total water scarcity for imperfect policy, from 22.1% to 24.2% for faulty management and from 15.1% to 16.4% for rainfall decrease in North China Plain. The solutions for the above three kinds of water scarcity were different. The groundwater overexploitation could not be substantially restrained even if 70.3×108 m³/a of water resources transferred into North China Plain by south-to-north water diversion project. The fundamental approach for improving the groundwater overexploitation and water capacity in North China Plain were that new water source was found; domestic water and industrial consumption were strongly controlled; agricultural water decreased sharply; the structures of economic and social distribution and industry were gradually optimized; water use efficiency could be improved for irrigation agriculture.

Key words: North China Plain; water resource; water scarcity for faulty management; water scarcity for imperfect policy; water conservation

收稿日期: 2011-01-10

基金项目: 国家科技支撑计划项目(2009BADA3B05);河北省科技厅重点基础研究项目(08966711D)。

作者简介: 张光辉(1959-), 男, 辽宁沈阳人, 研究员, 博士研究生导师, 从事区域水循环演化与水资源可持续利用研究。 E-mail: huanjing @?1994-2^{heinf} China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

0 引言

华北平原位于中国东部,东临渤海,西抵太行山,北起燕山,南至黄河,地理位置为东经 112°30″~119°30″、北纬 34°46″~40°25″之间,包括北京、天津、河北平原全部和黄河以北的豫北、鲁北平原区,共计21个地市、207个县,面积 13 92×10⁴km²。华北平原是北方经济发展核心区,水资源紧缺日趋严峻。平原区大部分河流长期干涸,地下水超采严重,地下水位降落漏斗、地面沉降和海咸水入侵地下淡水体等问题频发,对该区经济社会可持续发展产生了一定影响¹⁻³。如何理性认识华北平原水资源紧缺情势及其成因与根源,对于从根本上解决华北平原水资源问题具有重要意义[3-6]。

笔者立足于华北平原水资源可持续利用的理念,从水资源承载能力演化周期性、经济社会需用水规模难变性和未来水资源供需关系入手,通过梳理华北平原近60年来水资源紧缺情势及其演变过程,结合未来10~30年区域经济社会发展需用水量变化趋势,识别和诊断华北平原水资源紧缺因源。

1 基本理念

实现流域内生活、生产和生态用水彼此互不挤占以及用水总量不大于可利用量是区域水资源可持续利用的基点。当一个区域实际用水量长期大于可利用量,生产和生活用水长期挤占生态用水或大量消耗地下水储存资源时,则会出现水资源紧缺。表达水资源紧缺状况的缺水量是一个相对量[511],服务于不同目的的缺水量,其内涵存在差异[8-12-14],但与可利用量和需用水量都密切相关[5]。

华北平原水资源紧缺和地下水超采的主要原因有:①区域降水量显著减少,造成自然资源性缺水[15-16];②水资源管理方面存在缺陷,包括用水量无效增加以及污染导致水资源无法利用等管理性缺水;③人口膨胀、经济社会发展规模过大,造成对水资源的需求远超过区域水资源承载力等政策性缺水或称为认识性缺水。不同属性的缺水问题,解决对策不同。资源性缺水是不依人的意志为转移的,惟有外域适量调水才能解决;管理性缺水可通过社会文明进步和科技进步不断修正;政策性缺水可因势利导地进行经济社会布局和产业结构调整,特别是限制高耗低效用水产业。自然资源性缺水量等于现状评价均衡期(应为完整水文周期)水资源可利用量减去长系列(30.年以上)可利用量,它表明评价期区

域水资源承载力衰减程度。政策性缺水量等于超过区域水资源承载力的那部分人口、经济、社会所必需的用水量,该用水定额符合现状高效用水评价指标。管理性缺水量等于总缺水量减去政策性缺水量与自然资源性缺水量之和。

2 水资源紧缺情势

2.1 区域水资源自然特征

华北平原水资源承载能力具有多变性, 1956—2009 年多年平均总水资源量 372×10^8 m³/a, 最大为 1964 年的 518×10^8 m³/a, 其地下水资源量 376×10^8 m³/a; 最小为 1999 年的 182×10^8 m³/a, 其地下水资源量 171×10^8 m³/a。偏丰水年(保证率为20 ½), 总水资源量 461×10^8 m³/a;枯水年(保证率为95 ½), 总水资源量 196×10^8 m³/a,1980—2009 年平均水资源量 325×10^8 m³/a,相对 1956—1979 年减少 94×10^8 m³/a。

从图 1 可见, 1979—1984、1992—1994、1997—2003 年分别出现连续枯水年份。在天津地区,曾出现 5 次连续枯水年,其中 1978—1984 年连续 7 年枯水期[10-11,14]。河北平原东部地区发生过连续 9 年的枯水期。相对于 1956—1979 年平均降水量,近30 年来降水量年均减少 74. 9 mm,降水资源量减少104 3×10⁸ m³/a,累计减少 3 128 7×10⁸ m³,地下水资源相应减少 594.5×10⁸ m³。

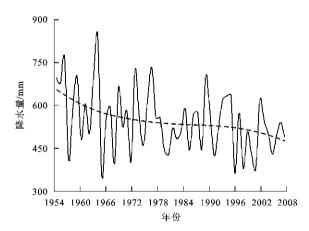


图 1 降水量年际变化及趋势

Fig. 1 Trend and Variation of Precipitation

2.2 需用水严峻现实

华北平原人口一直处于增长状态,1952 年人口为 0.57×10^8 ,至 1980 年增加到 0.97×10^8 ,净增 70. 2%; 2009 年人口达到 1.33×10^8 ,又增 37. 1%。 2030 年区内人口将达到 1.51×10^8 ,城市化率将达到 54%。 人均水资源占有量从 1952 年的 735 m^3/a

降至现状的 $302 \text{ m}^3/\text{a}$, 2030 年将减少到 $246 \text{ m}^3/\text{a}$, 而中国人均水资源量为 $429 \text{ m}^3/\text{a}$.

人口的持续增加,不仅导致人均占有水资源量大幅减少,而且还造成生活和生产用水量不断增加。其中城市和农村生活用水量由 1952 年的 7.6×10⁸ m³/a增加到 1980 年的 23.7×10⁸ m³/a。2000 年的 51.8×10⁸ m³/a,分别增加 211.8% 和 369.7%。2009 年总用水量达 410×10⁸ m³/a。其中农业用水量占 64.7%,工业用水量占 18.2%,生活用水量占 15.9%,生态环境用水量不足 10×10⁸ m³/a。用水量最高可达 430×10⁸ m³/a(1997 和 1999 年),2020 年需用水量预测为 462.5×10⁸ m³/a²。相对于 1980 年,2009 年生活用水量增加 143.9%。 地下水占总用水量的 65%以上,其中河北平原占 80%以上,浅、深层地下水超采都比较严重^[1-3]。

农业用水占地下水开采量的70%以上,是华北 平原地下水超采的主导因素(图 2)。粮食和蔬菜灌 溉用水量不断增加,加之平原区可用地表水资源日 趋减少,直接驱动地下水开采量不断增大。从图 2 可见, 近 50 年来研究区地下水开采量增大与粮食产 量之间呈正相关关系。1977年前,每增产10000 t 小麦和玉米, 多年平均开采量增加 $0.14 \times 10^8 \text{ m}^3/\text{a}$; 1978年以来,每增产10000t小麦和玉米,多年平均 开采量增加 $0.04 \times 10^8 \text{ m}^3/\text{a}^{[8-9]}$ 。 若以 1977 年的粮 食产量和地下水开采量为基数,1978年以来多年平 均开采量增加 $(35.3 \sim 36.4) \times 10^8 \text{ m}^3/\text{a}$ 。近 20 年 来,华北平原蔬菜生产灌溉用水量呈显著增大趋势。 1985 年该平原蔬菜灌溉用水量 11.57 \times 10⁸ m³, 1995 年为 22 81×10^8 m³, 2005 年为 46 $34 \times$ 10⁸ m³。其中河北平原 1985—2007 年蔬菜灌溉用水 量从 5. 87×10⁸ m³/a 增至 22. 89×10⁸ m³/a, 净增 289. 9%。从图 3 可见,以 70%的地下水可利用量

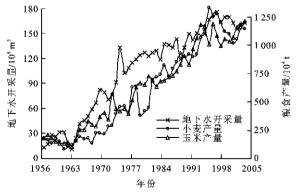


图 2 粮食产量和地下水开采量变化

Fig. 2 Variation of Grain Yield and Groundwater Exploitation

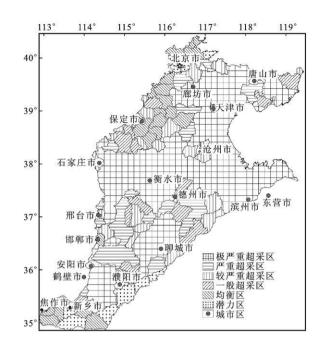


图 3 农业用水超采程度分布

Fig. 3 Situation of Groundwater Overexploitation for Agricultural Water

作为基数,京津以南的华北平原大部分地区农业用水已处于超采状态,许多地区处于严重超采状态。

从未来 $10 \sim 30$ 年的需用水量来看,基于可供水量 $371.8 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$, 2020 年将缺水 $91.2 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ (总需水量 $463 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$)。未来 20 年和 30 年(即 2030,2040 年)的预测需水量分别为 $483 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ 和 $531 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$,将分别缺水 $111.8 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ 和 $159.8 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$,如果考虑社会发展和科技进步的节水潜力,则分别 缺水 $99 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ 和 $140 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ (图 4)。即使考虑南水北调工程增加供水量 $70.3 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$,仍分别缺水 $28.7 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$ 和 $69.7 \times 10^8 \, \text{m}^3/\text{a}$,水资源供需之间紧缺矛盾难以缓解。由于华北平原可利用的地表水资源有限,加之

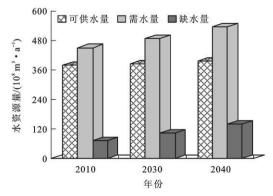


图 4 水资源量供需现状与未来情势

Fig. 4 Situation of Supply and Demand of Water Resources Now and in the Future

地表水水质普遍较差,由此地下水超采情势仍然严峻(图 5)。

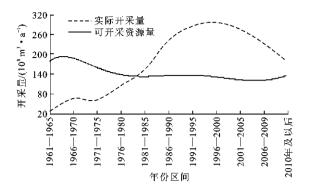


图 5 地下水资源可持续利用情势

Fig. 5 Situation of Groundwater Resources for Sustainable Utilization

20世纪80年代以来,华北平原地下水持续处于超采状态,90年代末期是华北平原地下水超采最为严峻时期(图5),不仅太行山前平原浅层地下水大规模超采,而且中东部地区深层水超采呈加剧态势^{2.17}。进入21世纪,控制地下水超采问题受到管理部门的高度重视,地下水超采加剧态势得到遏止,出现缓解迹象,例如沧州深层水漏斗中心区地下水位出现回升。但是华北平原深层水超采仍然比较严重,甚至一些地区深层水开采量呈现日趋扩大的情况。

3 水资源紧缺因源

3.1 界定依据

从水资源自然承载力、人口增加和生产发展对水的客观需求考虑,华北平原 $372 \times 10^8 \text{ m}^3/\text{a}$ 的水资源量无法满足"三生水"需求,近 10 年来平均生活、生产用水总量就已经突破 $400 \times 10^8 \text{ m}^3/\text{a}$,大量挤占了生态用水量,呈现政策性缺水特征。

3.2 识别与诊断

3.2.1 可变量

从近 30 年来华北平原水资源承载力变化状况分析, 区域多年平均降水量减少 10^{4} %, 地下水资源平均减少 26^{5} \times 10^{8} $\mathrm{m}^{3}/\mathrm{a}$, 总水资源量减少 47 \times 10^{8} $\mathrm{m}^{3}/\mathrm{a}$ (表 1), 占超标总水量(($287 \sim 312$) \times 10^{8} $\mathrm{m}^{3}/\mathrm{a}$)的 15 $1\% \sim 16$ 4%。

表 1 1956-1979 年与 1980-2009 年 降水量和水资源衰减量比较

Tab. 1 Contrast of the Decrement of Precipitation and Water Resources Between 1956-1979 and 1980-2009

区域范围	滦河及 冀东沿海	海河 北系	海河 南系	徒骇 马颊河	华北 平原
降水减少率/ %	6.95	8.11	12. 01	9. 71	10.24
地下水补给减少量/ (108 m³ ° a-1	2.13	5.13	15. 53	3. 03	25.82
地下水资源减少率/ %	7.94	9.22	13.68	11.07	11.78
总水资源减少量/(10 ^{8 m³。} a ⁻¹	3.59	8.27	31. 38	3. 78	47.02

从水资源利用水平出发, 若按青岛或深圳工业万元产值耗水量 $12\sim13~\text{m}^3$, 或美国的 $14~9~\text{m}^3$ 、日本的 $18~8~\text{m}^3$ 标准和发达国家公共用水、农业节水灌溉水平综合考虑 $^{2~\text{IS}}$, 未来 $10\sim30$ 华北平原年平均每年节水潜力为 $60~1\times10^8~\text{m}^3$,占超标总水量的 $22~1\%\sim24~2\%$,其中生活节水潜力 $8~1\times10^8~\text{m}^3/\text{a}$,工业节水潜力 $18~4\times10^8~\text{m}^3/\text{a}$,农业节水潜力 $42.7\times10^8~\text{m}^3/\text{a}$ 。

自然资源性缺水占超标总水量的 15 1% ~ 16 4%, 1980—2009 年多年平均自然资源性缺水量 47. 0×10^8 m^3/a , 该缺水量是气候干旱、降水量减少造成的,人类很难改变。管理性缺水占超标总水量的 22. 1% ~ 24. 2%, 多年平均 69. 1×10^8 m^3/a (表 2)。 这部分缺水量可以通过提高水资源利用率和水资源管理水平,在未来 10 ~ 30 年中加以解决。

表 2 水资源紧缺属性构成与对策

Tab. 2 Property and Countermeasure of Water Resources

in Short Supply						
缺水属性	自然资源性缺水	管理性缺水	政策性缺水			
占总缺水量比率/ %	15. 1~16. 4	22. 1 ~ 24. 2	59. 3 ~ 62. 5			
对策	外域调水至少 47× 10 ⁸ m ³ / a	合理利用和保护, 不断提高用水水	经济社会布局和产业结构调整削减耗水规模,海水、微咸水利用和外域调水增加供水量,合计 185×108 m ³ /a			

3.2.2 难变量与对策

若以近 10 年生产和生活用水水平 $(398\ 3\times 10^8\ m^3/a)$ 推算, $4\ 190\times 10^4$ 人口的生产和生活总用水量为 $135\ 7\times 10^8\ m^3/a$ 。 若以 2030 年水利用效益考虑 $(22\cdot 23)$,从现状生产和生活用水量中剔除应节约

的管理性缺水量(69. 1× 10⁸ m³/a)和被挤占的城市生态环境用水量(8. 9× 10⁸ m³/a),则生活和生产总用水量为 320 3× 10⁸ m³/a。因人口膨胀导致经济社会规模过大造成生活和生产所必需用水的超用水量为 184 6× 10⁸ m³/a。占总超标水量的 59 3%~62 5%(表 3),其中人口增量所需的生活用水增量为 33× 10⁸ m³/a。从经济社会稳定发展角度考虑,这部分缺水量必须供给,是人类生存和经济社会发展必须消耗的,而且随着人口继续增加和经济社会发展必须消耗的,而且随着人口继续增加和经济社会发展,这种增长趋势难以改变[2+26]。除了南水北调工程调一定水量进入华北平原之外,因势利导优化和逐步调整经济社会布局和产业结构,将是抑制或削减耗水规模的重要手段,是缓解华北平原水资源紧缺的根本所在。

4 结语

- (1)华北平原水资源紧缺的主要成因是经济社会用水量远超过区域水资源自然承载力,不是自然资源性缺水,是政策性(或称认识性)和管理性缺水,具有较大的可调控性。其中,由于近 30 年来华北平原降水量持续减少,造成地表水资源和地下水资源都相应减少,导致自然资源性缺水占总缺水量的 15 1%~16 4%;因水资源管理存在缺陷和相应规章不够健全,以致无效增加用水量以及污染导致水资源无法利用等管理性缺水占 22 1%~24 2%;由于人口数量和经济社会发展规模过大。导致实际用水量远超过区域水资源承载力的政策性缺水占 59 3%~62 5%。
- (2)华北平原水资源有限且不断变化是自然水循环演化的必然结果。南水北调工程调水进入华北平原只能缓解该平原地下水超采情势,难以得到根本性扭转。除非有新增水源调入或华北平原严控生活和工业用水量,同时大幅压减农业用水量,因势利导优化和逐步调整经济社会布局和产业结构,特别是灌溉农业进行规模化减蒸、降耗、节水的改造。惟有遵循自然水循环演化规律,依据水资源承载力确定经济社会需用水规模、大力发展和应用节水技术,加之适宜的外调水工程实施,华北平原水资源紧缺和地下水超采严峻态势可得到有效缓解。

参考文献:

- [1] 张宗祜, 施德鸿, 沈照理, 等. 人类活动影响下华北平原地下水 环境的演化与发展[J]. 地球学报, 1997, 18(4): 337-344.
- [2] 张兆吉, 费宇红, 赵宗壮, 等. 华北平原地下水可持续利用调查评价[M]. 北京: 地质出版社, 2009.

- [M]. 北京: 科学出版社, 2004.
- [4] 张光辉, 聂振龙, 申建梅, 等. 区域地下水功能可持续性评价理 论与方法研究 MJ. 北京; 地质出版社, 2009.
- [5] 张光辉, 严明疆, 杨丽芝, 等. 地下水可持续开采量与地下水功能评价的关系[1]. 地质通报, 2008, 27(6), 875-881.
- [6] 张光辉, 费宇红, 刘克岩, 等. 华北平原农田区地下水开采量对降水变化响应[J]. 水科学进展, 2006, 17(1); 43-48.
- [7] 张光辉, 费宇红, 陈宗宇, 等. 海河流域平原深层地下水补给特征及其可利用性[J]. 地质论评, 2002, 48(6); 651-658.
- [8] 张光辉, 费宇红, 严明疆, 等. 灌溉农田节水增产对地下水开采量影响研究[1]. 水科学进展, 2009, 20(3): 350-355.
- [9] 张光辉, 费宇红, 张行南, 等. 滹沱河流域平原区地下水流场异常变化与原因[J]. 水利学报, 2008, 39(6): 747-752.
- [10] 李克让. 华北平原旱涝气候[M]. 北京: 科学出版社, 1990.
- [11] 黄荣辉. 华北降水的年代和年际变化及其对经济影响[M]. 北京: 科学出版社, 1989.
- [12] 张光辉, 费宇红, 杨丽芝, 等. 地下水补给与开采量对降水变化响应特征: 以京津以南河北平原为例[J]. 地球科学——中国地质大学学报, 2006, 31(6); 879-884.
- [13] 张光辉, 陈宗宇, 费宇红. 华北平原地下水形成与区域水文循 环演化的关系[J]. 水科学进展, 2000, 11(4), 415-420.
- [14] 张光辉, 聂振龙, 陈宗宇, 等. 全新世以来华北平原层圈间水循 环演化过程与区域地下水演变周期性[J]. 地球学报, 2001, 22(4): 293-297.
- [15] 张光辉, 刘中培, 连英立, 等. 华北平原地下水演化地史特征与时空差异性研究[]]. 地球学报, 2009, 30(6); 848-854.
- [16] 张宗祜, 张光辉. 大陆水循环系统演化及其环境意义[J]. 地球学报, 2001, 22(4): 289-292.
- [17] 费宇红、张兆吉、张凤娥、等. 气候变化和人类活动对华北平原 水资源影响分析[1]. 地球学报, 2007, 28(6): 567-571.
- [18] 中国科学院可持续发展战略研究组. 2007 中国可持续发展战略报告: 水, 治理与创新[M]. 北京, 科学出版社, 2007.
- [19] Bi sw as A K. Water for Sustainable Development in the 21st Century: a Global Perspective JJ. Geojournal 1991, 24(4): 341-345.
- [20] Fei J. Some Views on Water and Sustainability Research in China[C] // Committee of the International Symposium on Groundwater in Environmental Problems. Proceedings of the International Symposium on Groundwater in Environmental Problems. Chiba; Chiba University, 1999; 103-106.
- [21] World Bank. World Development Indicators [R]. Washington DG: World Bank. 1998.
- [22] 袁宝招, 陆桂华, 李原园, 等. 水资源需求驱动因素分析[J]. 水科学进展, 2007, 18(3), 404-409.
- [23] 任宪韶,户作亮,曹寅白,等.海河流域水资源评价[M].北京: 中国水利水电出版社 2007.
- [24] 王菊翠, 仵彦卿, 党碧玲, 等. 陕西关中地区水资源的可持续发展支持能力[]]. 地球科学与环境学报, 2009, 31(2): 177-184.
- [25] 吕 博, 倪 娟, 王文科, 等. 水资源开发利用引起的环境负效应——以玛纳斯河流域为例[J]. 地球科学与环境学报, 2006, 28(3): 53-56.
- [26] 陈梦熊. 西北干旱区水资源的合理开发利用与荒漠化防治[]]. 地球科学与环境学报, 2005, 27(4): 1-7.
- [3], 张光辉, 费宝红, 刘克岩, 等. 海河平原地下水演变与对策 [J]. 地球科子ョ环境子11%, 2003, 27(4); 177. 2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net