文章编号: 1000-0550(2004) 02-0288-07

喀斯特地区瀑布效应产生的自然水软化过程

章 典¹ Mervyn Peart¹ 师长兴² 张英俊³ 朱 安³ 程 星³ 1(香港大学地理系 香港) 2(中国科学院地理科学与资源研究所 北京 100101) 3(贵州师范大学地理系 贵阳 550000)

摘 要 在喀斯特地区,水流过瀑布后硬度会发生降低,这种现象一般称为瀑布效应,其中包括汽化,射流和低压作 用。瀑布效应会引起两种河水物理性质的变化,即气水界面面积和涡流的增加。为了弄清瀑布效应和这些物理性质 变化是否会减少水的硬度,本研究设计并进行了一系列的试验。通过改变气水界面面积试验,发现界面面积越大,导 电率降低的速率越快,由此造成 Ca²⁺ 的沉淀。利用自行设计的气泡生成器进行试验,发现有气泡发生的地方,水的硬 度降低很快。试验还发现,从射流器喷出的超饱和溶液的硬度快速减小,而 pH 值增大。鸭河和滴水岩瀑布的实际观 测证实,有汽化现象发生的地方,水的硬度降低很快,钙沉淀的平均速率也最高。

关键词 水软化 瀑布效应 喀斯特 水硬度

第一作者简介 章 典 男 1956年出生 博士 香港大学副教授 岩溶、地貌、水化学 中图分类号 P642.25 文献标识码 A

1 前言

在世界范围内,特别是位于热带和亚热带的喀斯特 地区,许多河流河水的硬度都很高,给这些地区的工业 和家庭用水造成许多问题。这些河流河水的硬度高与 河水含有大量的 CaCO₃溶解质以及钙超饱和有关。但 是,前人观察研究发现,遇到瀑布和跌水,CaCO₃以钙的 形式发生沉淀,瀑布或跌水下游,水中 CaCO₃含量会明 显降低,有时减小达 1/3,被称为水的自然软化过程。

已有研究显示,如果水中溶解二氧化碳高,碰到跌水和急流,由于水的剧烈扰动,将造成无机 CO₂逸出,导致 CaCO₃发生沉淀^[1~7]。钙沉淀可以用下一反应式 描述:

Ca²⁺ + 2HO₃ ←CaO3(固体) + H2O + CO2(气体) ↑ (1) 这是一个复杂的系统,包含三个方面的化学平衡, 即固相、液相和气相。通常,碳酸盐地区地下水的 CO2 含量高于大气 CO2分压几倍至 100 倍,在地下可能溶 解了大量的钙。一旦流出地表,由于空气中 CO2含量 低于水中的 CO2含量,水中的 CO2逸出,导致水中的钙 超饱和。理论上,这时会发生钙沉淀。但是,自然条件 下,钙沉淀不会在达到超饱和状态时马上发生。室内 试验和野外调查显示,只有达到某一临界点的超饱和, 钙沉淀才会发生^[811]。产生这一现象的原因是多方面 的。滞留时间短、产生新表面的自由能量太低、缺少作

E钙沉淀。但是, 自然条件 二, 射流效应。瀑布的落水是一个射流过程, 快速的落 印状态时马上发生。室内 水会分化为许多小股流水, 激溅出大量水珠和水沫, 造 E 到其一吃里点的招饱和 戌水 复里面太太增加 其三, 低压效应,按照伯努利

成水-气界面大大增加。其三,低压效应。按照伯努利 (Bernoulli)效应,快速落水具有较低的水压,再由Henry 规律可知,水中的溶解气体因此会逸出,形成低压气

¹ 香港政府研究基金会资助(HKU 7123102P)

为结核点的活性钙、水中含有外来离子和有机化合物 等都会阻止钙沉淀发生^[9,12~14]。一般来说,只有钙含 量达到超饱和点的 5 至 10 倍以上,结核障碍被突破, 钙沉淀才会发生^[5,15]。事实上,喀斯特地区河流河水 的钙含量总是处于超饱和,有时达饱和点的 10 倍以 上,但是只有在河底坡降较陡和有裂点的地方,才会发 生 CaCO₃沉积。许多学者认为在河流的湍流段, CO₂逸 出快,钙沉淀最多^[1,5,15~17]。

前人对瀑布 CaCO₃沉积和水的化学性质变化已经 作了大量观测分析,并着重研究了水的化学演化和沉 积模式^[4,16-18]。这些研究认为急流中水涡动是瀑布钙 沉积的理化机制。但是,实际上瀑布水流物理性质变 化的因果机理似乎要复杂的多,需要作进一步研究。

变化通常被视为'白水'现象。根据我们的观测分析, 所有的瀑布都存在三个效应,'白水'现象就是这三个

效应产生的。这三个效应包括:其一,汽化效应。这是

一个由于水的波动、涡流和落水吸入和捕获气体, 使水

中富含气泡的过程。气泡增加了气水界面面积。其

水流通过瀑布.物理性质会发生明显变化。这种

收稿日期: 2003-04-25 收修改稿日期: 2003-06-26

泡。上述效应统称瀑布效应。瀑布效应还包括急流引 起水的涡动的作用。水的涡动增加了离子的有效碰 撞,加速了化学反应速度,同时还减小了固水和水气 界面扩散层的厚度,从而增大了穿过二个界面层物质 交换速度。

由于瀑布效应大大增加了水-气界面面积,因此可 以认为它是水流经过瀑布时水流 CaCO3沉积或水软化 发生的原因。其物理-化学过程见图1。本文对瀑布水 软化的物理化学机制进行了室内和野外观测分析,试 图对瀑布效应在水软化中的作用进行检验。由于水涡 动在加速化学反应的作用已经有大量报道,这里主要 探讨水-气界面面积增加的过程。



图 1 瀑布效应引发的 CaCO₃ 沉积模式 Fig. 1 A model for CaCO₃ precipitation triggered by the waterfall effects

2 试验设计和方法

因为 CO₂逸出是造成瀑布水流 CaCO₃浓度降低的 主要原因^[15,19],因此 CO₂逸出的速率决定了水流软化 的速度。我们认为 CO₂逸出的速率受气水界面面积 的控制。为了检验是否随着气水界面面积增加 Ca-CO₃浓度减小加速,我们专门设计了一组试验。试验将 钙超饱和水注入具有不同气水界面面积的容器中,通 过量测水的电导率随时间的变化以确定沉积速率,期 望由此证实瀑布效应增大气水界面面积的作用。试 验中,气水界面分四种情况(176.5 cm²、119.4 cm²、86 cm²和49 cm²),溶液体积都是 200 ml。由于 CaCO₃浓度 降低包含二个物质传输过程,即 CO₂穿过气水界面的 传输和 CaCO₃穿过固 水界面的传输,因此需要了解固 水界面面积变化是否影响 CaCO₃浓度减小的速度。为 此,又对具有同样的气水界面面积(49 cm²),但不同的 固水界面面积(129 cm²和472.4 cm²)的液体进行了一 组试验。通过对比这二组试验结果,可以估计出气水 界面在自然水软化过程中的重要性。

试验第二步是模拟汽化效应。为此专门设计了气 泡生成器(图 2)。用该仪器以 0.21~0.25 m³/h 的速 度将空气(*p* 齿 370×10⁻⁶~420×10⁻⁶)从溶液底部吹 入,以汽化溶液。气泡直径为 0.2 cm(表面积为0.1256 cm²)。每个气泡从气泡生成器过滤网小孔上升到水面 的时间为 0.2 s。在这一时间内,大约有3 000个气泡产 生。由此,气水界面面积增加了 376 cm²。原来的气 水界面面积为 163 cm²,即气水界面面积增加了约三 倍。试验中,将石灰板放置于水中,由石灰板上的沉淀 确定沉积速率。这些石灰板分别放置在有气泡和没有 气泡的地方,通过对比两者的沉积速率确定气泡效应。 用自动调温器保持温度恒定,作了二个温度条件下的 试验。溶液体积为 2 000 ml。值得注意的是,因为低 压效应也产生气泡,因此试验结果也可能包含低压效 应。



图 2 汽化试验设计 Fig. 2 Design of aeration experiment

为了模拟射流效应,我们制作了射流发生器(如图 3)。试验中,将钙超饱和水流从喷嘴中高速射出,将水 流转化为水雾,水雾中有大量约0.1mm 直径大小的水 珠。水珠的大小从照片上量取。将二个托盘分别放置 在距喷嘴0.98m和1.93m处,收集水珠。水珠收集 后,立刻量取pH 值和电导率。

此外,我们还进行了野外试验和观测。野外汽化 试验地点选择在贵阳市市郊鸭河上。试验中,将部分 河水用水管引向一个水池。由于空气被吸入水管以及 水管出水处发生落水,所以水流发生了汽化。我们将 三组石灰板放置在河水中,用于测量钙沉积量。第一 组(TP1)置于浅水河道中(23~45 cm);第二组(TP2)置 于水管出口处;第三组(TP3)分二部分分别放置于水池 水面下 0.1 m 和 1.9 m, 如图 4。



图 3 射流试验设计







Fig. 4 Locations of the tablet sets for field monitoring CaCO₃ deposition and water chemical changes

另一个野外试验点设在滴水岩瀑布。该瀑布也位 于贵阳市市郊。试验的目的是检验沿瀑布向下,气水 界面是否会控制水的软化和化学演化。试验用一条水 管将水流从瀑布顶部引至末端,因为水管入口无空气 吸入,水管中不存在气水界面。通过对比自然瀑布水 流和水管出水观测结果可以揭示气水界面的作用。

如上所述,快速落水具有较低的水压,形成低压气 泡,导致气水界面增大。低压产生气泡的作用可以用 汽化试验验证。另外,因气体容量降低,CO2容量也会 降低,直接导致水的软化。文献[2]曾对这一过程作过 详细的探讨,因此这里不再做重复试验。

室内试验中使用了 pH 量测计、DDB-303 电导率量 测仪、玻璃温度计、日立牌 0.40p-75 气马达、WFX-IF2 原子吸收光谱照相仪、KYKY 1000B 电子扫描显微镜、 LZB 型气表以及 SX-4AI 水冷却循环器。室内,将纯 CO₂气体和钙晶体加入水中制成超饱和水。用水冷却 循环仪保持恒定温度。室内和野外所用石灰石板尺寸 为5 cm×2 cm×3 cm,由三叠纪石灰岩制成。野外仪 器包括一个可携带式 pH 仪、一个数字式温度仪、一套 LaMotte 水样测试仪(用于测量 pH、CO₂和钙)、一个电 导率测量仪以及一只高级的 Orion 可携式 ISE/ pH/mv/ ORP 温度计,该温度计有可选择钙和 CO2离子的电极。

3 结果

3.1 室内试验

3.1.1 不同水气和水固界面面积下的水软化速率

如图 5, 没有气水界面的水体(容器顶部是封闭 的, 由线 E 表示) 电导率没有发生任何变化, 说明溶液 浓度没有减小。然而, 由 A-D 曲线可看出, 随着气水 界面面积的增加, 水的硬度减小很快。电导率最终降 低到原来的 29%。不同界面面积下溶液电导率随时 间呈双曲线型降低。说明水硬度开始降低的较快, 随 着时间的推进, 降低的速率逐渐减弱。由图6 可见, 如 果气水界面面积相同, 尽管固水界面面积不同, 水硬 度的降低速率也基本一致。图 5 和图 6 所揭示的现象 证明, 气体逸出过程是 Ca²⁺ 降低或水软化的关键阶 段, 水软化的速率随水 气界面面积增加而增大。





3.1.2 汽化试验

使用气泡生成器得到的试验结果绘于图 7。可 见,经过 4~6小时的汽化,达到平衡状态,电导率不再 降低。这时,水样电导率分别比初始值低 87% 和 83%。水样化学变化过程可分为三个阶段(图 7):

快速逸气阶段 这个阶段历时很短,大约几秒至

291

20 秒。在这一阶段, HCO₃ 浓度迅速降低, pH 值快速 增加, 说明 CO₂逸出很快, 相对 CO₂来说溶于水的钙变 得超饱和(饱和指数 SIc 从- 0.376 增加到 1.64)。其 水化学反应式为:

 $H^{+} + HCO_{3}^{-} - H_{2}CO_{3} - CO_{2}(\texttt{T} \texttt{A})^{\dagger} + H_{2}O \qquad (2)$

快速软化阶段 这一阶段水溶液最明显的变化是 电导率迅速降低,显示水软化或钙沉淀的速度很快。 由 pH 值变化过程可知, H⁺ 离子相对含量先是增加,后 发生降低。由于 H⁺ 和 HCO₃ 离子迅速减少,这些离 子与 Ca²⁺ 之间的平衡被打破,发生大量沉淀。图 7 中 曲线显示,在这一阶段初期,水快速软化, H⁺ 离子增 多,因此 pH 值减小。由于 H⁺ 和 HCO₃ 离子转化为 CO₂的速度相对较慢,因此 H⁺ 离子增加的过程要延续 一段时间。这一过程可用下式表示:

Ca²⁺ + 2HCO₃ → CaCO₃(固体) + H⁺ + HCO₃ (3) 这一阶段后期,释放出来的 H⁺ 和 HCO₃ 离子发 生过程式(2)的化学反应, pH 值再次增加。

平衡逼近阶段 随着时间的推进,因为水溶液中的 p 点大气中的 p 羞距越来越小,气体逸出和水软化

的速率都降了下来。CO2逸出减少,水化学逐渐接近 平衡,最终钙浓度保持在一个超饱和临界值上。

前面提到, 汽化试验时水中放置了二块石灰板。 放在有气泡地方的一块上钙沉淀速度为 3.63×10⁴g[•] cm^{-2} • h^{-1} 。放在没有气泡地方的一块上的钙沉淀速度 为 7.6×10⁴g[•] cm⁻²• h^{-1} 。说明在汽化作用下的石板接 受钙的沉积量较大, 即水的软化速度较大。有汽化比 无汽化条件下的软化速率约大 5 倍。

汽化作用试验分别在二个不同温度条件下进行 (30℃和22℃)。图7显示了温度对化学反应速度的影 响。温度高,则反应速度较快,钙的溶解率较高。 3.1.3 射流试验

托盘中收集的水珠与原水样的化学成分测验结果 列于表 1。在 2 秒内,水样的化学浓度发生剧烈变化, 电导率分别降低了 6.6% 和 3.2%。其中,距喷嘴较远 托盘中水样的化学浓度较低,pH 值较高,说明水珠暴 露在空气中的时间越长,损失的 CO2越多。pH 值的变 化说明,气体逸出的过程是一种主要的化学反应。而 且,试验结果也反映出温度较高,则化学反应的速度较 快(样 J 1)。



图 7 汽化试验中溶液电导率随时间的变化(A. 30℃; B. 22℃) Fig. 7 Conductivity evolution of solutions in the aeration experiment. A. 30°C; B. 22°C

表1	射流 试验中水样化学性质变化
表 1	射 流 试验中水样化字性质变化

Table 1	Chemical	changes o	of sample	e waters in	the jet-flow	experiment
---------	----------	-----------	-----------	-------------	--------------	------------

样品编号					水的化学性质(pH 值/电导率)				应与温度
	小件14枳 /ml	流重 /(ml/min)	喷	水凋大小 /mm	初始值	距喷嘴 0. <i>9</i> 8m	距喷嘴 1.93m	/」 / s	空へ温度 /℃
J–1	1590	795	17	0.1	6.54/1083	8. 02/1024	8. 11/ 1012	2	25
J-2	1237	1000	21	0.1	6.86/934	8.17/920	8.31/904	1.7	22.5

3.2 野外观测

表2列出了鸭河上所做的汽化试验结果。该表显 示水硬度从TP1组的194.8 mg/1降低到TP3组的189 mg/1。石灰板上的钙沉淀速率基本反映了水的软化速 率,因为正是钙的沉积降低了水的硬度。观测结果证 明,有瀑布效应发生的地方(TP2组),钙沉积的平均速 率达 0.047 mg•cm²•d¹,是三组中最高的(注:因受急 流冲刷,该组中的一块石灰板(TP2-7)遭受冲刷),水中 CO₂含量也最低。放在瀑布上游河道中石灰板上的钙 沉淀平均速率是 0.011 mg• cm⁻²• d⁻¹(TP1),是三组中最 低的。瀑布下游水塘中的水流流速低于 0.2 m/s。在 水塘中,水深不同,沉淀速率也不相同。其中,水深 0. 1 m 处的沉淀速率为 0.04 mg• cm⁻²• d⁻¹,水深 1.8 m 处 为 0.017 mg• cm⁻²• d⁻¹ (TP3-1和TP3-2)。说明层流垂

亚均

向上存在化学浓度梯度。尽管水塘中水流速度较河道 中慢,但是TP3组上的沉淀速率相对较快。这是因为 水流经过瀑布的汽化作用,CO2逸出较多,水的超饱和 程度更高。因此,即使水的运动速度很小,钙沉淀的过 程仍相对较快。

图8描述了在滴水岩瀑布所作的试验结果。可 见, Ca²⁺、CO2和钙饱和指数(SIc)存在向下游减小的趋 势,反映出瀑布效应造成水软化的过程,这种过程在最 大的瀑布(落差约 15 m)上下更为明显。在这一河段 内,Ca²⁺ 含量减小了 4.5%,而通过水管引到下游的水 流,尽管管内发生明显涡动,Ca²⁺ 含量没有发生变化。 显然,这是因为管内水流缺乏水-气界面,不存在汽化 作用的结果。试验结果说明,单独涡动不能造成Ca²⁺ 含量的降低,存在水-气界面是水软化过程发生的必要 条件。在这些瀑布下发现大量悬挂式石灰华,是瀑布 效应造成水流软化的有力证据。

	表 2 鸭河上不同位置石灰板上 CaCO3平均沉积速率									
	Table 2 Aver	age CaCO ₃ precipitation 1	ates on the ta	ablets of differen	t locations on the	Yahe				
地点	石灰板	石灰华平均沉积速率	水流速度	距水面距离	平均硬度	平均				

抽店					1 51412	1-5	1-5
7B	数量	$/(\mathrm{mg}^{\bullet}\;\mathrm{cn}\bar{\mathrm{r}}^{2\bullet}\;\mathrm{d}^{1})$	/(m/s)	/ m	/(CaCO ₃ ,mg/l)	P co ₂	SIc
TP1	5	0. 011	< 0.7	0. 23- 0. 45	194.8	3.23	0.89
TP2	8	0. 047	3-4	0. 1	189.0	3.62	1.25
TP3-1 (0.1 m)	5	0. 040	< 0.2	0. 1	187.8	3.62	1.09
TP 3 -2 (1.8 m)	6	0. 017	< 0.2	1. 8	190.2	3.27	1.09



图 8 滴水岩瀑布上下自然状态下水流和通过管道的水流的化学性质变化 Fig. 8 Chemical evolution of the waters at natural waterfall condition and pipe condition along Dishuiyan Waterfalls

4 讨论

喀斯特地区的许多河流 CaO3超饱和。经过瀑布 后,因 CaCO3发生沉淀,河水软化。我们分析认为,这 是瀑布效应的结果。瀑布效应可以分为汽化、射流和 低压三个效应。这些效应会产生涡动和增加水-气界 面面积。前人研究认为涡动是瀑布效应导致水软化的 主要机理。本文室内试验(如图5)说明气水界面面积 增加是水物理性质变化的主要方面,界面面积的变化 控制着水软化的速率。如果没有这样的界面,软化过 程不可能发生。在滴水岩瀑布附近进行的野外试验说 明,没有水-气界面的条件下,即使水流中发生强烈涡 动,水流的化学成分含量也不会发生变化。因此,水流 经过瀑布发生软化的整个过程可以概括为:水-气界面面积增加,涡动直接造成 CO₂快速逸出,气体逸出导致 SIc 增高,水流钙含量超饱和,超饱和程度增加至一定程度(超饱和临界)后钙沉淀发生。另外,室内试验显示沉淀速率与气水界面面积有关(见图 5),而与固液 界面面积关系很小(参见图 6)。天然水流经过瀑布后,水流的气水界面面积大幅度增加,但固液界面变 化很少。因此,气水界面上的气体逸出速率似乎是 H₂O-CO₂-CaCO₃系统 CaCO₃含量减少的控制因素。

野外观测说明,当超饱和水流过瀑布时,瀑布造成 水流物理性质变化,引发 CO₂快速逸出,SIc 值增加,河 水的超饱和达到更高的水平,钙沉淀发生,水流软化。 室内和野外试验的唯一区别是室内试验所用水样在初 始阶段(快速逸气阶段)处于不饱和状态,而河流中的 水是饱和的。不过,参考前人对喀斯特地区泉水的观 测结果,可以了解河水软化初始阶段的情况(见文献 [15]、[4]和[17])。前人研究认为,初始阶段的气体逸 出是由于气水界面突然出现的结果。而且,前人观测 发现,pH值、SIe值和 CO2含量从泉眼向下游存在一 定的变化趋势,与我们的试验结果一致。另外,我们在 试验中观测到在快速沉淀阶段初期,pH 值发生降低, 而文献[15]和[4]也在刚出露地表的泉水中观测到这 一现象。因此,本项研究的室内试验不仅补充了我们 的野外试验结果,也与前人的野外试验结果相印证。

基于上述试验和分析结果, 在瀑布水流软化过程 中. 气水界面上气体逸出似乎比固液界面上的物质 交换起着更重要的作用。这一发现有着重要的理论和 实际意义。在理论上,本文研究发现的自然水软化机 制可用于解释海岸非固结物的凝结和洞穴沉积(特别 是流石)的形成。另外,按照我们得到的认识,现有的 一些计算天然水流中钙沉淀速率的模型都存在一定问 题。例如,应用 PWP 模型,文献[20] 计算了瀑布水流 的沉淀和溶解速率.其结果存在严重的问题^[21]。另 外, 文献[21] 引进固液界面理论建立了一个层模型, 通过计算固液界面上的物质交换预测沉淀和溶解速 率,不过由该模型计算的沉淀速率与实测值仍有明显 的差别。根据我们的观测分析结果, 层模型只考虑了 固液界面的反应,而忽视了气水界面上的过程。正 是由于这个原因, 层模型计算的速率比实测值高。为 了正确预测反应速率,今后应加强对气水界面上的反 应速度和沉淀发生的超饱和临界程度的研究。在实际 应用上,本研究揭示出汽化还可能是减少水硬度的一 种较便宜和简易的方法,是工业上用汽化过程通过氧 化反应消除水中溶解的有害气体、离子和锰之外的又 一用途。另外,也可尝试用汽化方法解决喀斯特地区 水电工业经常遇到的压力管道钙沉积问题。

5 结论

瀑布效应是喀斯特地区水流遇到瀑布发生软化的 原因。在控制水流软化速率因素中, 气水界面上的气 体逸出过程比水的涡动和固液界面上的物质交换起 着更重要的作用。这一研究结果具有广泛的理论和实 践意义。

参考文献(References)

1 Usdowski E, Hoefs J and Menschel G. Relationship between & and & fraetionation and changes in major element composition in a recent calcitedepositing spring-A model of chemical variations with inorganic CaCO₃ precipitation. Earth and Planetary Science Letters, 1979, 42: 267~276

- 2 Zhang Y, MoZ. The origin and evolution of Orange Fall. Acta Geographica Sinica, 1982, 37(3): 303~ 316
- 3 Chafetz H S, Folk RL. Travertines: Depositional morphology and the bacterially constructed constituents. Journal of Sedimentary Petrology, 1984, 54: 289~ 316
- 4 Lorah M M, Herman J S. The chemical evolution of a travertine depositing stream: geochemical processes and mass transfer reactions. Water Resources Research, 1988, 24 (9): 1541~ 1552
- 5 Dandurand J L, Gout R, Hoefs J, Menschel G, Schott J and Usdowski E. Kinetically controlled variations of major components and carbon isotopes in a calcite-precipitating spring. Chemical Geology, 1982, 36: 299~ 315
- 6 Ford T.D. Tufa: a freshwater limestone. Geology Today, 1989, 5(2): 60~ 63
- 7 Cheng X, Zhang Y. Thin-water effects on speleothems in caves of Guizhou, China. In: Proceedings of the 11th International Congress of Speleobgy, International Union of Speleobgy, Beijing, 1993, 68~69
- 8 Nielsen A.E. Kinetics of precipitation. Macmillan, New York, 1964
- 9 Berner R A. The role of magnesium in crystal growth of calcite and aragonite from seawater. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1980, 39:489~ 504
- 10 Reddy M.M. Crystallization of calcium carbonate in presence of trace concentration of phosphorus-contained anions, I, Inhibition of phosphate and glycerophorus ions at pH 8.8 and 25 °C. Journal of Crystal Growth, 1977, 41: 287~ 295
- 11 Stumm W, Morgan J J. Aquatic Chemistry. New York: John Wiley & Sons, 1996
- 12 Reddy M M. Characterization of calcite dissolution and precipitation using an improved experimental technique. Science of Geology Memoir, 1983, 71: 109~ 117
- 13 Morse J W. The kinetics of calcium carbonate dissolution and precipitation. In: Reeder R J, ed. Carbonates: Mineralogy and Chemistry, Reviews in Mineralogy, Vol. 11, Mineralogical Society of America, Washington, D. C., 1983. 227~264
- Buhmann D, Dreybrodt W. Calcite dissolution kinetics in the system H₂O-CO₂-CaCO₃ with participation of foreign ions. Chemical Geology, 1987, 64: 89~ 102
- 15 Jacobson R L, Usdowski E. Geochemical controls on a calcite precipitating spring. Contributions to Mineralogy and Petrology, 1975, 51: 65~ 74
- 16 Maker M E. Tufa formation in the Transvaal, South Africa. Z. Geomorphol., N. F., 1973, 17: 460~ 473
- 17 Liu Z, Svensson U, Dreybrodt W, Yuan D and Buhmann D. Hydrodynamic control of inorganic calcite precipitation in Huanglong Revine, China; field measurements and theoretical prediction of deposition rates. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1995, 59 (15): 3087~ 3097
- 18 Pedley H M. Classification and environmental models of cool freshwater tufas. Sedimentary Geology, 1990, 60: 143~ 154
- 19 Dreybrodt W, Buhmann D, Michaelis J and Usdowski E. Geochemically controlled calcite precipitation by CO₂ out gassing: Field measurements of precipitation rates in comparison to theoretical predications. Chemical Geology, 1992, 97: 285~ 294
- 20 Plummer L N, Wigley T M and Parkhurst D L. Kinetics of calcite dissolution in CO₂ water systems at 5°C to 60°C and 0.0 to 1.0 atm CO₂. American Journal of Science, 1978, 278: 179~ 216

沉积学报

21 Dreybrodt W, Buhmann D. A masstransfer model for dissolution and precipitation of calcite from solutions in turbulent motion. Chemical Geology, 1991, 90:107~122

Natural Water Softening Processes Associated with Waterfall Effects in Karst Areas

ZHANG Dian¹ Mervyn PEART¹ SHI Chang-xing² ZHANG Ying-jun³

ZHU An³ CHENG Xing³

1(Department of Geography, the University of Hong Kong, Hong Kong) 2(Institute of Geographical Sciences & Natural Resources Research, CAS, Beijing 100101) 3(Department of Geography, Guizhou Normal University, Guiyang 55000)

Abstract The reduction of water hardness, which occurs at waterfalls on rivers in karst areas, is considered to be a result of the waterfall effects. These consist of aeration, jet-flow and low-pressure effects. Waterfall effects bring about two physical changes in river water: an increase in the air-water interface and turbulence. A series of experiments was designed and implemented in order to investigate whether these effects and associated physical changes may cause a reduction of water hardness. From an experiment involving the enlargement of interface area, the plot of air-water interface areas against conductivity revealed that the higher the air-water interface, the more rapidly conductance declines (and Ca²⁺ is precipitated). A bubble producer was designed and used to simulate bubbles that are produced by aeration and low-pressure effects and a faster decline of water hardness was observed at the location with bubbles in this experiment. When a supersaturated solution was passed through a jet-stream producer, a rapid reduction of water hardness and an increase of pH appeared. Field measurements were used to support the laboratory experiments. Work on the Ya He River and at the Dishuiyan Waterfalls revealed that places with aeration had the quickest hardness reduction and the highest average rate of calcite deposition. **Key words** water softening, waterfall effects, karst, CaCO₃ hardness